

Г. Ф. УФИМЦЕВ, Ф. С. ОНУХОВ
Д. А. ТИМОФЕЕВ

ТЕРМИНОЛОГИЯ СТРУКТУРНОЙ ГЕОМОРФОЛОГИИ И НЕОТЕКТОНИКИ

В словаре-справочнике
даны определения
более 1800 терминов,
употребляемых
в русской литературе
по структурной геоморфологии,
морфоструктурному анализу
и неотектонике
суши и дна морей и океанов.



АКАДЕМИЯ НАУК СССР
ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ КОМИССИЯ
ИНСТИТУТ ГЕОГРАФИИ

Г. Ф. УФИМЦЕВ, Ф. С. ОНУХОВ,
Д. А. ТИМОФЕЕВ

ТЕРМИНОЛОГИЯ СТРУКТУРНОЙ ГЕОМОРФОЛОГИИ И НЕОТЕКТониКИ

Материалы
по геоморфологической
терминологии



ИЗДАТЕЛЬСТВО "НАУКА"
МОСКВА 1979



3101

Уфимцев Г.Ф., Онухов Ф.С., Тимофеев Д.А. Терминология структурной геоморфологии и неотектоники. — М.: Наука, 1979.

Очередной выпуск материалов по геоморфологической терминологии посвящен анализу понятий и терминов, применяемых в структурной геоморфологии и неотектонике. Приведены определения более 1800 терминов, даны разные толкования их. Большинству терминов даны их аналоги и переводы на английский, немецкий и французский языки. Помимо широко употребляемых понятий в книге приводятся редкие и забытые термины. В конце справочника помещены предметные и авторский указатели, список литературы.

Библ. 457 назв.

Ответственный редактор

Член-корреспондент АН СССР

Н.А. ФЛОРЕНСОВ

ПРЕДИСЛОВИЕ

Словарь-справочник по структурной геоморфологии и неотектонике является очередным выпуском "Материалов по геоморфологической терминологии", составление которых осуществляется Геоморфологической комиссией АН СССР. Опыт исследований понятийной основы наук о Земле, впервые начатых в начале 60-х годов в Институте геологии и геофизики СО АН СССР по инициативе академика Ю.А. Косыгина и продолженных в Институте тектоники и геофизики ДВНЦ АН СССР, показывает, что созданию словаря, охватывающего терминологию всей науки, должно предшествовать составление частных справочников, характеризующих состояние понятийной основы отдельных научных направлений. Именно эту цель преследуют данный словарь-справочник и ранее вышедшие выпуски: "Материалы по геоморфологической терминологии" (Д.А. Тимофеев "Терминология поверхностей выравнивания", 1974; Д.А. Тимофеев, Г.Ф. Уфимцев, Ф.С. Онухов "Терминология общей геоморфологии", 1977; Д.А. Тимофеев "Терминология денудации и склонов", 1978).

В данный словарь-справочник включены широко употребляемые и редко встречающиеся термины. Большинство определений приведено в написании, близком к тексту оригиналов. Отдельные понятия структурной геоморфологии и неотектоники обозначаются терминами, используемыми и в геологии. В таких случаях в словаре-справочнике приводятся только те определения, которые имеют геоморфологическое содержание.

Фамилия автора термина, если его удалось установить, и год издания работы, в которой этот термин впервые был употреблен, помещены в круглых скобках после термина. Далее следует авторское определение, при его отсутствии — толкования других лиц. Если авторство термина не установлено, приводятся его объяснения, взятые из опубликованных работ других исследователей, при этом ссылка на автора и год издания заключены в конце текста в квадратные скобки. В случаях, когда есть несколько определений и толкований, они даны под разными порядковыми номерами. В конце текста определений указаны синонимы и существующие эквиваленты и переводы на английский, немецкий и французский языки. Все термины расположены в алфавитном порядке по первой букве существительного в многословных сочетаниях (например, не "океаническая впадина", а "впадина океаническая"). Это дает возможность объединить родственные понятия. Для облегчения пользования словарем в конце даны указатели русских и иностранных

терминов; при этом многословные понятия даны в обычном их написании (в Указателе русских терминов следует искать: "океаническая впадина", а не "впадина океаническая").

Словарь-справочник составлен в Институте тектоники и геофизики ДВНЦ АН СССР и Институте географии АН СССР. В подборе терминов и их определений, помимо указанных на титуле авторов, принимал участие В.Н. Ставров, являющийся, таким образом, одним из соавторов словаря. Техническое редактирование рукописи осуществлено С.А. Пшеничным, перевод терминов подготовлен И.С. Натальиной и Л.В. Раевской. В оформлении принимали участие Р.В. Куличкова, О.М. Врублевская и Е.Ф. Силкина. Этим товарищам авторы выражают глубокую признательность за помощь в работе.

СПИСОК СОКРАЩЕНИЙ НАЗВАНИЙ СЛОВАРЕЙ И СПРАВОЧНИКОВ

- БСЭ — Большая Советская Энциклопедия, 3-е изд., 1970—1975 (том и годы издания приводятся в тексте).
- ГС — Геологический словарь. М.: Госгеолтехиздат, 1955. Т. 1—2.
- ГС-2 — Геологический словарь. 2-е изд. М.: Недра, 1973. Т. 1—2.
- КГЭ — Краткая географическая энциклопедия. М.: Сов. энциклопедия, 1960—1966, Т. 1—5.
- ОЭ — Океанографическая энциклопедия. Л.: Гидрометеиздат, 1974.
- СИС — Словарь иностранных слов. М.: Гос. изд-во иностр. и нац. словарей, 1954.
- СОГТ — Словарь общегеографических терминов. М.: Прогресс. 1975. Т. 1—2.
- СТТ — Справочник по тектонической терминологии. М.: Недра, 1970.
- ЭСГТ — Энциклопедический словарь географических терминов. М.: Сов. энциклопедия, 1968.
- ТСАГТ — Толковый словарь английских геологических терминов. М.: Мир, 1977—1978. Т. 1—2.
- EG — The Encyclopedia of Geomorphology. New York, 1968.

ТЕРМИНЫ И ИХ ОПРЕДЕЛЕНИЯ

АВАНШЕЛЬФ. — "Направленные в сторону океана и погруженные на глубину 700—1000 м и более пологие возвышенности, называемые, по В.Д. Дибнеру и др. [1968], аваншельфами, краевыми плато [Белоусов, 1968] и кэпами (например, Флемиш-кэп). Термин "краевое плато" наиболее соответствует тектонической природе этих структур. Примеры: Ново-Зеландское плато, плато Блейк. Это глыбовые структуры, по форме и размерам напоминающие краевые и внутренние массивы материков. В отличие от последних это не поднятые, а опущенные блоки [Красный, 1972, с. 29]. Выдвинутая в сторону океана часть шельфа, погруженная на глубину 700—1000 м и более. Прикрыта маломощным и прерывистым плащом донных осадков [ГС-2].

Син.: плато краевое, кэп.

Англ. — *marginal plateau*; нем. — *Vorschelf*; фр. — *partie anterieure de plateau continental en pente faible, avantsshelf*.

АДАПТАЦИЯ. — 1. В геоморфологии А. рельефа со структурой. Ситуация, при которой направления рельефа и долин аналогичны направлениям геологической структуры [Gorge, 1974]. 2. Приспособление, согласованность рельефа с геологической структурой.

Англ., фр. — *adaptation*.

АККУМУЛЯЦИЯ ЭНДОГЕННАЯ. — Процесс создания вулканов и лавовых покровов [Чемяков, 1969].

Англ. — *endogenic accumulation*; нем. — *endogene Akkumulation*; фр. — *accumulation endogene*.

АКТИВИЗАЦИЯ НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — 1. Процесс активизации, выражающийся главным образом в интенсивном развитии поднятий; является лишь одной стороной более общего процесса, другой стороной которого оказывается опускание окраинной зоны материка. Следует подчеркнуть самостоятельность А.н. тектонических движений, ее независимость от поднятий земной коры, связанных с завершением альпийского цикла [Белоусов, 1956].

2. Мобильная фаза последнего крупного морфоцикла эпигеосинклинальных областей. Она тем интенсивнее (и тем более контрастен созданный ею рельеф), чем моложе эпигеосинклинальные области [Чемяков, 1973].

3. Образование возрожденных гор [Александров, 1973].

Нем. — *neotektonische Aktivierung*.

АКТИВНОСТЬ МОРФОСТРУКТУР. — Степень выраженности геолого-геоморфологических признаков тектонических морфоструктур [Горелов, 1972].

АЛЬПИДЫ. — Обобщающий термин, применяемый для всех альпийских складчатых хребтов [СОГТ].

Англ. — *alpid*; нем. — *Alpiden*.

АМБЫ. — От амхарск. "амба" — гора. Общее название плоских вершин Абиссинского нагорья в Эфиопии. Сложены горизонтально залегающими пластами пород, бронированными устойчивыми к денудации песчаниками или покровами базальтов [ЭСГТ; Мильков, 1970].

АНАЛИЗ ДЕФОРМАЦИЙ ИЗГИБА. — Определение кривизны мега-складок [Костенко, 1968].

АНАЛИЗ МОРФОЛОГИЧЕСКИЙ. — 1. По В. Пенку, восстановление хода и развития движений земной коры путем изучения экзогенных процессов и существующего геоморфологического строения. Задачи и цель морфологического анализа — геологические (физико-геологические) [Щукин, 1934; Марков, 1948; Бондарчук, 1949; КГЭ; ЭСГТ].

2. Выявление истории формирования современного рельефа, установление основных фаз его эволюции и определение прогноза дальнейшего развития [Печи, 1970].

Англ. — *morphological analysis*; нем. — *morphologische Analyse*; фр. — *analyse morphologique*.

АНАЛИЗ МОРФОСТРУКТУРНЫЙ. — 1. Сопоставление морфологических особенностей земной поверхности с ее геологической структурой и составом новейших отложений, проведенное в палеогеографическом аспекте. С наибольшей эффективностью морфоструктурный анализ изучает проявления относительно более молодых движений земной коры [Герасимов, 1967, 1969; Коржув, 1974].

2. Новый путь изучения строения и развития земной коры, основанный на органическом сочетании геоморфологических, геологических и геофизических данных. Основным объектом изучения являются морфоструктуры — комплексные геолого-тектонические образования, охватывающие определенные объемы земной коры [Мещеряков, 1965].

3. Основной путь изучения взаимосвязи рельефа и тектоники посредством анализа морфоструктур. В основу методики А.м. положено прослеживание деформаций полигенетических поверхностей выравнивания. Этой главной задаче подчинено применение других методов — анализ картографических материалов и данных аэрофотосъемки, а также анализ мощностей и фаций отложений [Ушко и др., 1967].

4. А.м. имеет своей целью выявление таких особенностей рельефа, которые предопределены геологической структурой [Волчанская, Саложникова, 1968].

5. В узком понимании — анализ денудационных морфоструктур [Спиридонов, 1970].

6. Выяснение зависимости форм рельефа от тектонических структур, начиная от периода зарождения основных тектонических черт — "скелета" рельефа, его видоизменений в ходе последующих этапов развития структуры вплоть до заключительной фазы формирования современного рельефа в неотектоническом этапе [Бальян, 1969].

7. Предполагает выявление таких целостностей, которые при одинаковом строении земной коры обладали бы еще и однородностью мор-

фологической. Это вызывает необходимость измерений однородности у каждого из элементов единства и их сопоставления между собой [Симонов, 1972].

8. Задачей А.м. является установление основных типов и этапов развития морфоструктур Земли, начиная от планетарных [Думитрашко, 1973].

9. Определение хода тектонических процессов, т.е. вертикальных и горизонтальных движений земной коры, которые сформировали горный рельеф [Ранцман, 1968].

Англ. — morphostructural analysis.

АНАЛИЗ МОРФОТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — 1. Метод решения тектонических вопросов при помощи геоморфологического анализа [Эдельштейн, 1933; ГС].

2. "Изучение форм рельефа позволяет установить, что эндогенные движения литосферы проявлялись за время образования рельефа. Соответствующий анализ, называемый морфотектоническим, указывает, что эти движения имели прерывистый характер. Нужно отметить, что формы рельефа сохранились местами от мезозойского и даже еще более древнего времени" [Усов, 1940, с. 4].

3. Изучение связей тектоники и рельефа. Цели его двояки: объяснение рельефа тектонической структурой и активными движениями и, наоборот, выявление по рельефу тектонических структур разного возраста [Пиотровский, 1966].

Син.: анализ морфоструктурный.

4. Анализ первично-тектонических морфоструктур [Спиридонов, 1970].

Англ. — morphotectonical analysis; нем. — morphotektonische Analyse; фр. — analyse morphotectonique.

АНАЛИЗ МОРФОТЕКТОНИЧЕСКИЙ ОБЗОРНЫЙ. — Изучение обширных территорий, как таковых, или как фона для входящих в их пределы меньших территорий. Последовательность анализа: 1) выделение главных морфоструктур; 2) повторное изучение, последовательное по частям территории и морфоструктурам; 3) изучение ключевых районов и участков; 4) составление морфометрических карт и дешифрирование аэрофотоматериалов, изучение геологических материалов; 5) полевые исследования; 6) составление окончательных морфотектонических карт [Пиотровский, 1966].

АНАЛИЗ ПРОДОЛЬНЫХ ПРОФИЛЕЙ РЕЧНЫХ ТЕРРАС. — Один из геоморфологических методов выявления новейших тектонических движений. При обычных графических построениях терраса изображается либо линией, проведенной по отметкам относительных высот площадок террасы над руслом, либо в виде полосы, ширина которой равна разности бровки и тылового шва. В дальнейшем терраса рассматривается как единая поверхность, первично-горизонтальная либо наклоненная к руслу и параллельная руслу реки. Для решения вопроса об аномальности высот террасы на каком-либо участке долины нужно совокупность высот поверхностей сегментов террасы на этом участке сравнить с совокупностью высот сегментов террасы в целом. Для такого сравнения

необходимо графический анализ продольного профиля дополнить методами математической статистики [Литвин, 1971].

АНАЛИЗ СТРУКТУРНО-ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИЙ. — Изучение исторически сложившихся соотношений между рельефом земной поверхности и структурой земной коры. Путем такого анализа выявляют роль тектоники в развитии рельефа, устанавливают формы ее проявления в пластике земной поверхности, разрабатывают геоморфологические критерии прогнозирования и поисков геологических структур. Подразделяется на анализ морфотектонический и анализ морфоструктурный [Спиридонов, 1970].

Англ. — structural-geomorphological analysis.

АНАЛИЗ СТРУКТУРНО-МОРФОЛОГИЧЕСКИЙ. — Метод исследования состава и строения отдельных элементов морфоструктур, изучения истории их развития и установления возраста [Панов, 1966].

Англ. — structural-morphological analysis.

АНАЛИЗ ТЕКТОНО-МОРФОЛОГИЧЕСКИЙ. — Выяснение роли структурных и тектонических факторов в создании тех или иных элементов рельефа [Симонов, 1972].

Англ. — tectonomorphological analysis.

АНТЕКЛИЗА (Павлов, 1903). — 1. Тектонически обусловленная неровность крупного масштаба в виде обширного плоского повышения [Щукин, 1964].

2. Наиболее крупная положительная платформенная структура, образованная длительным и устойчивым поднятием земной коры, выраженная денудационной, глубоко расчлененной возвышенностью, но содержащая частично покров новейших осадочных образований [Востряков, 1968].

3. Платформенное поднятие большого радиуса кривизны. К А. относятся древние массивы, щиты и поднятия, в том числе и складчатоглыбовые эпиплатформенные сооружения [Tricart, 1968].

Англ., фр. — anticline; нем. — Anteklise.

АНТЕКЛИЗА МЕТАМОРФИЧЕСКАЯ (Tricart, 1968). — Антеклиза, рельеф которой выработан в метаморфических породах.

Фр. — *antéclise métamorphique*.

АНТЕКЛИЗА ОСАДОЧНАЯ (Tricart, 1968). — Антеклиза, рельеф которой развит в осадочных породах платформенного чехла. Примерами А.о. являются Аппалачи, Армориканский массив.

Фр. — *antéclise sédimentaire*.

АНТИКЛИНАЛЬ ГЛЫБОВАЯ. — Геоморфологически выраженная структура длиной 60—70 км и шириной 20—30 км с резко асимметричными крыльями, расположенная на крыле сводового поднятия и реке в осевой его части. Новейшая структура создана за счет малоамплитудных подвижек по зонам сбросов [Уфимцев, 1970].

АНТИКРАТЕР. — Воронкообразный провал (грабен) на известковом плато в Аппенинах, образовавшийся при землетрясении [Мушкетов, 1924].

Англ. — anticrater.

АРКОГЕНЕЗ (Павловский, 1948). — 1 Длительное формирование геоморфологически выраженных линейных систем крупных сводовых

поднятий — антиклинориев, разделенных синклинорными прогибами, к числу которых относятся и впадины байкальского типа [Павловский, 1953; Николаев, 1962; Панов, 1963].

2. "...Аркогенез рассматривается Е.В. Павловским... как особый процесс, возникающий в земной коре только с середины или конца мезозоя, он преобразует в горные сооружения равнинный рельеф древних сиалических платформ и, следовательно, подобен эпиплатформенному орогенезу А.Л. Яншина и В.Е. Хаина. Еще более существенно, что в основу аркогенеза положена идея "поверхностной складчатости" и отождествление горных хребтов с антиклиналями и впадин с "синклинорными прогибами" [Боголепов, 1968, с. 20].

Близкие термины: орогенез эпиплатформенный [Боголепов, 1968]; киматогения [Кинг, 1967].

Англ. — arcogenesis; нем. — Arcogenese; фр. — arcogenèse.

АРХИТЕКТУРА МОРФОЛОГИЧЕСКАЯ (Герасимов, 1959). — Наиболее крупные элементы земной поверхности (элементы высшего порядка), определяющие главные черты рельефа материков и дна океанов.

Син.: геотектура, морфоархитектура.

АСИММЕТРИЯ ОБРАЩЕННАЯ. — "...Когда пласты залегают почти вертикально, гребни обнаруживают иногда особенность, которую можно назвать обратной асимметрией: склон, противоположный падению пластов, уже не является более крутым; ...этот склон загромождается непрерывно происходящими обвалами, тогда как противоположный ему склон закладывается на структурной поверхности, которая падает почти вертикально" [Мартонн, 1945, с. 218].

АТРИО. — От итал. atrio — передняя. Кольцевая впадина, отделяющая центральный конус вулкана типа Везувия от наружной части горы. Кольцевая долина у двойных вулканов [Эдельштейн, 1933].

Нем. — Atrio; фр. — atrio.

БАР — Скалистая гряда, образованная в складчатой структуре осадочных пород благодаря препарировке пласта плотной породы субвертикального (70° и более) падения [Gorge, 1974].

БАССЕЙН. — Более или менее округлая по форме глубоководная депрессия [Панов, 1963; ОЭ].

Син.: котловина, бассейн океанический.

Англ. — basin; нем. — Becken; фр. — bassin.

БАССЕЙН ГЕОСИНКЛИНАЛЬНОЙ ОБЛАСТИ ПЕРИФЕРИЧЕСКИЙ (Хаин, Милановский, 1956, с. 18). "...огромные бассейны, обрамленные со всех сторон цепями островных гирлянд... представляют собой тип рельефа, переходный к глубоководным равнинам Тихого океана (Марианский, Меланезийский бассейны, море Фиджи). Они обладают сравнительно ровным дном (5000—6000 м), местами, однако, усложненным относительно слабо выраженными (зачаточными) узкими подводными хребтами... и сопряженными с ними бороздами или более широкими пологими валами, разделяющими эти обширные бассейны на впадины низшего порядка. Тектоническая природа бассейнов..., по-видимому, приближается к природе глубоководных равнин центральной части Тихого океана, от которых они отделены гирляндами вулканических ост-

ровов с лавами андезитового состава, это позволяет рассматривать периферические бассейны еще как элементы геосинклинальной области. Они характеризуются значительными положительными гравианомалиями Буге, а также слабыми положительными изостатическими аномалиями".

БАССЕЙН КРАТЕРНЫЙ. — Впадина, в которой располагаются кратеры [СОГТ].

Син.: котловина кратерная.

Англ. — crater basin; нем. — Kraterbecken; фр. — bassin de cratère.

БАССЕЙН МЕЖГОРНЫЙ МОРСКОЙ. — Межгорные прогибы, испытывающие устойчивое погружение, форма которых приближается к овальной. Примерами могут служить Адриатическое море, южная ванна Каспия [Хаин, Милановский, 1956].

БАССЕЙН ОКЕАНИЧЕСКИЙ. 1. В морфоструктурном отношении представляет собой впадины в морфоструктурах океанических платформ. Б.о. представляют собой неравномерно погружившиеся участки океанических платформ (глубоких кратонов, талассократонов) [Панов, 1963].

2. Океанический бассейн, разделенный на отдельные котловины, занимает участки океанического дна между срединно-океаническими хребтами и подводной окраиной материков. Здесь широко развит равнинный рельеф, нарушаемый крупными горными поднятиями и возвышенностями [Давидан, 1975].

3. Крупная депрессия округлой или овальной формы, заключенная между поднятиями на дне океана; глубина 2000–6000 м [Gorge, 1974].

Англ. — ocean basin; нем. — Ozeanbecken; фр. — bassin océanique, cuvette océanique.

БАССЕЙН ПОГРУЖЕНИЯ АЛЬПИЙСКОГО СКЛАДЧАТОГО СООРУЖЕНИЯ. — "...Этот своеобразный тип мегарельефа хорошо изучен вдоль западного побережья Северной Америки, в частности у побережья Калифорнии... Резко расчлененный рельеф представлен чередованием ряда параллельных побережью подводных антиклинальных или горстовых хребтов, иногда выступающих в виде отдельных островов и разделяющих их крутосклонных впадин глубиной до 2 км и более... Происхождение этого типа мегарельефа связывается с крупными опусканиями (до 2–3 км), охватившими в недавнее (четвертичное) время прилегающие к Тихому океану участки молодой горной страны" [Хаин, Милановский, 1956, с. 18].

Син.: бордерленд континентальный (сост.).

БАССЕЙН ПРЕДГОРНЫЙ МОРСКОЙ. — Отвечает осевой части краевых прогибов, испытывающей значительное абсолютное погружение, не полностью компенсируемое аккумуляцией, несмотря на мощный принос в них обломочного материала. Бассейны эти обычно мелководны, но в центральной части глубины все же могут достигать нескольких сотен метров. Таковы Персидский залив, Азовское море [Хаин, Милановский, 1956].

Англ. — submontane sea basin.

БЕРЕГ АТЛАНТИЧЕСКОГО ТИПА (термин предложен Э. Зюссом). —

1. Морской берег, направление береговой линии которого не зависит от расположения горных цепей в прибрежной зоне материка, а определя-

ется тектоническими разломами — сбросами. Берега этого типа наблюдаются преимущественно у Атлантического океана. Для них характерно наличие древних береговых линий и террас [ГС].

2. Строение шельфов у Б.а.т. характеризуется следующими чертами. В структурном отношении они принадлежат к примыкающим участкам суши: в их пределы продолжается метаморфическое основание, развитое в смежных участках континента, перекрытое комплексом палеозойских, мезозойских (главным образом) и кайнозойских отложений. Тектонические зоны, сформировавшиеся в докембрийское время, срезаются берегом океана, и он по отношению к таким зонам является наложенным: только с юры или мела распространение осадочных пород вокруг океана подчиняется его контурам и связано с ним [Николаев, 1975].

3. Равнинные берега или участки побережий с более или менее разрушенными горными сооружениями. Форма берегов здесь обусловлена уже не столько тектоникой, сколько погружением суши и деятельностью моря [Половинкин, 1958; Трифонов, 1966].

Англ. — atlantic type coastline; нем. — atlantischer Küstentyp (us).

БЕРЕГ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — Связанный с рельефом вулканических островов или прибрежным вулканическим рельефом — конусами и лавовыми потоками, выходящими к морю [Панов, 1966; Шепард, 1969].

Англ. — volcanic coast.

БЕРЕГ ДАЛМАТИНСКОГО ТИПА. — 1. Берег с затопленными морем горными долинами, которые в отличие от фиордов расположены не поперек, а вдоль горных хребтов, идущих параллельно берегу. Далматинские бухты не вдаются в материк, а тянутся параллельно общему направлению берега [Лесгафт, 1914; Мартонн, 1945; Бондарчук, 1949; Николаев, 1949].

2. "Своеобразные очертания принимает берег при ингрессии моря в понижения рельефа горных складчатых стран, характеризующихся простираем тектонических линий, параллельных или почти параллельных общему направлению берега. Наиболее характерным в этом отношении является югославское побережье Адриатического моря — Далмация, в связи с чем данный тип расчленения получил наименование далматинского" [Леонтьев, 1961 с. 155].

Син.: берег далматинский [Эдельштейн, 1933; Николаев, 1949]; берег далматского типа [ГС; Щукин, 1974]; берег структурно-денудационного расчленения ингрессивный [Леонтьев, 1961]; берег деструктивного типа [Святловский, 1971].

Англ. — dalmation coastline; нем. — Kanalküste.

БЕРЕГ ДИАГОНАЛЬНЫЙ. — Морской берег в складчатых областях, характеризующийся кулисообразным расположением рельефа с несимметрично зубчатым расчленением береговой линии. Диагональный берег сочетает черты продольного берега и поперечного [ГС]. Простираем диагонального берега режет оси складок под некоторым острым углом [Щукин, 1974].

Нем. — Diagonalküste.

БЕРЕГ ДИСКОРДАНТНЫЙ (Зупан, 1914). — Береговая линия перекакает под углом нагорье, так что море омывает то выступы цепей, то продольные долины. Может быть поперечным или диагональным.

Англ. — discordant coast; нем. — Diskordanzküste; фр. — c^ote discordante.

БЕРЕГ КОНКОРДАНТНЫЙ (Зупан, 1914). — Продольный берег моря, направление которого совпадает с направлением горных хребтов, параллельных береговой линии [ЭСГТ; СОГТ].

Син.: берег пацифирического типа [Зупан, 1914]; берег продольный [ЭСГТ; СОГТ]; берег согласный [ГС]; берег тихоокеанского типа [СОГТ].

Англ. — concordant coast; нем. — konkordante Küste, Konkordanzküste.

БЕРЕГ НЕЙТРАЛЬНЫЙ. — 1. Берег, в котором не замечается никакой зависимости от строения материка [Лесгафт, 1914; Эдельштейн, 1933; ЭСГТ].

2. По Джонсону, берега, образование которых не связано непосредственно с процессами погружения или поднятия, например береговые линии дельт, аллювиальных и зондровых равнин, а также берега, предопределенные сбросовой структурой [Кинг, 1963].

Англ. — neutral coast; нем. — indifferente Küste.

БЕРЕГ НЕСОГЛАСНЫЙ. — Син.: поперечный берег.

Англ. — discordant coast; нем. — Diskordanzküste; фр. — c^ote discordante.

БЕРЕГ ПОГРУЖЕНИЯ (Ог, 1932, с. 334). — "Складки..., доходят до моря, часто обнаруживают понижение оси — погружение; тогда антиклиналы, выступающие в виде мысов, имеют периклиналильные окончания и море довольно глубоко проникает в синклиналильные впадины. Эта характерная форма берегов, которую мы назовем берегами погружения (cotes d'ennayage), лучше всего выражена на обоих берегах Гибралтарского пролива...".

Англ. — shore-line of submergence, s.-l. of depression; нем. — Senkungküste; фр. — c^ote d'ennoyage.

БЕРЕГ ПОПЕРЕЧНЫЙ. — Берега, секущие вкрест простирания складчатые тектонические структуры, обычно с сильно расчлененной многочисленными заливами и бухтами, отличающейся разнообразием береговой линией [ГС; Половинкин, 1958].

Син.: берег несогласный, берег дискордантный.

Англ. — transversae coast; нем. — Diskordanzküste; фр. — c^ote diskordante.

БЕРЕГ ПРОДОЛЬНЫЙ. — Общие очертания береговой линии более или менее совпадают с направлением глыбовых геологических структур. — [Лесгафт, 1914; Эдельштейн, 1933; Бондарчук, 1949; Щукин, 1974].

Син.: берег согласный.

Англ. — longitudinal coast; нем. — Zängsküste, Longitudinalküste; фр. — c^ote concordante.

БЕРЕГ СБРОСОВО-ГЛЫБОВОГО РАСЧЛЕНЕНИЯ. — Берег, у которого ингрессии подверглись заливы, представляющие собой результат

дифференцированных тектонических движений: опущенные участки, оконтуренные сбросами, разделяются поднятыми массивами, образующими полуострова (или острова) обычно угловатых очертаний [Леонтьев, 1961].

БЕРЕГ СБРОСОВОЙ. — Структурно обусловленный тип морского берега, созданный при условии непосредственного совпадения береговой линии с линиями тектонических нарушений [Панов, 1966]. Распознается на картах по относительной прямолинейности береговой линии и по крутому уклону берега, столь же круто уходящему под воду. Отмечаются сопутствующие микросбросы (*angular breaks*) в верхней части и у основания склона [Шепард, 1969]. "Среди берегов, связанных так или иначе со сбросовыми движениями, необходимо различать такие, где плоскость молодого сброса непосредственно обрывается в море, и берега, на которых древняя сбросовая плоскость была обнажена в результате абразии или эрозии... Специфика собственно сбросовых берегов заключается в том, что здесь поверхность пород падает отвесно на значительную глубину" [Зенкович, 1946, с. 376].

Англ. — *fault-coast, fault shore-line.*

БЕРЕГ СБРОСОВЫХ ОБРЫВОВ (Зенкович, 1946). — Берега, вдоль которых проходит контакт пород различной твердости и где древняя сбросовая плоскость была обнажена в результате абразии или эрозии.

Англ. — *fault-coast, shore-line.*

БЕРЕГ СТРУКТУРНО-АБРАЗИОННЫЙ. — Возникает вследствие абразионной препарировки на побережье ровных структурных поверхностей — контактов кристаллических и осадочных пород, поверхностей напластования и др. [Спиридонов, 1970].

БЕРЕГ ТИХООКЕАНСКОГО ТИПА (термин введен Э.Зюссом). Берег, окаймляющий первичные геосинклинальные зоны Земли; характеризуется очень сложными очертаниями береговой линии, наличием многочисленных окраинных морей, значительной дисимметрией рельефа земной коры. Окраины материков здесь имеют горный характер, причем горные сооружения вытянуты параллельно береговой линии. Тихоокеанские берега отражают естественные первичные очертания берегов, геоморфологию областей перехода океанического дна в поверхность суши [Бондарчук, 1949; Половинкин, 1958; Николаев, 1975].

Англ. — *pacific-type coast*; нем. — *paazifischer Küstentyp (us)*.

БЕРЕГ ШЕРМОВОГО ТИПА. — Берег, характеризующийся редкими, взаимно удаленными, короткими, тупо оканчивающимися бухтами почти прямоугольного очертания, видимо, сбросового происхождения (Красное море) [ГС].

Англ. — *fault-line coast.*

БЛОК. — Обособленный массив гор, отделенных от соседних горных сооружений глубокой долиной и глубокой седловиной [Симонов, 1966].

Англ. — *block, massif*; нем. — *Block, Massiv*; фр. — *bloc, massif*.

БЛОК ИНТЕНСИВНО ПОДНИМАЮЩИЙСЯ. — Блок, характеризующийся отсутствием педиментов, глубоким расчленением, развитием гравитационных склонов [Симонов, 1966].

БЛОК КРАЕВОЙ ПОГРУЖЕННЫЙ (Уфимцев, 1974). — Изометричные погруженные блоки краевой части шельфовой равнинной области Охотского моря. Морфологически выражены открытыми заливами с краевыми абразионно-тектоническими уступами.

БЛОК НЕОТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — Выраженный в рельефе обособленный фрагмент сиалической оболочки земной коры, обладающий самостоятельным темпом и тенденцией движения (на фоне общего развития более крупных неоструктур) [Лукашев, Лихачева, 1973].

БЛОК ОКРАИННЫЙ ПОГРУЖЕННЫЙ (Онухов, Уфимцев, 1975). — Изометричный участок погружения, ограниченный со стороны суши высокими тектоническими уступами. С шельфовой равниной такие блоки сочленяются посредством вогнутых или вогнуто-выпуклых перегибов подводных береговых склонов. Они образуют входящие углы шельфовой равнинной области и чередуются с горными поднятиями суши.

Син.: блок краевой погруженный.

БЛОКОГЕН (Герасимов, 1976). — Новый термин, предлагаемый для обозначения тех "мобилтонов", которые во время альпийского орогенеза благодаря своему географическому расположению были в него вовлечены, но испытали лишь блоковую (глыбовую) деформацию. Этим определяется их наименование. Для них характерны определенные морфоструктуры: плоскогорные горные массивы, грабеновые котловины и др.

БЛОКОРАЗДЕЛ (Симонов, 1967). — Зона, по которой осуществляется перемещение отдельных блоков земной коры. Обводненный блокораздел легко осваивается речной сетью.

БОККА. — От итал. *bocca* — рот, отверстие. Отверстие на дне кратера или на внешнем склоне вулкана, откуда происходят излияния лавы, выбросы пепла и других продуктов извержения. На Этне бокками называют небольшие взрывные кратеры, возникающие в трещине внешнего склона вулкана при эксцентрических извержениях [БСЭ, т. 3., 1970].

Англ. — *bocca*; нем. — *Vossa*; фр. — *bocca*.

БОРДЕРЛЕНД. — 1. Разновидность материкового склона, представляющая сложнорасчлененную поверхность [Панов, 1963].

2. Сильно расчлененная зона, где становится заметным наклон в сторону возрастающих глубин и которая включает глубины, значительно отличающиеся от таковых для шельфа [Эмери, 1971].

3. Еще в начале XX столетия в палеогеографических построениях Шухерта описывались бордерленды (*border* — окраина, *land* — страна) как части суши с явно выраженной тенденцией к неравномерному поднятию. Сейчас представление о бордерлендах усложнилось. Под ними в настоящее время понимают особый тип структур переходной зоны, выделенный геологами и океанологами США вблизи Южной Калифорнии. Рельеф бордерленда весьма сложен. По геологическим особенностям и геологической эволюции бордерленды являются погруженными аналогами зрелых островных дуг [Красный, 1972].

4. По Г. Штилле, Б. обычно считают частью геосинклинали, которая была смята в складки в предыдущую эпоху сжатия и впоследствии

превратилась в антиклинальный хребет. В обычной речи слово употребляется в различных значениях [СОГТ].

Син.: плато краевое [Николаев, 1975]; бордерленд континентальный, предконтинент, окраина континентальная [Красный, 1972]; бордерленд материковый.

Англ. — borderland; нем. — Borderland; фр. — bordure.

БОРДЕРЛЕНД КОНТИНЕНТАЛЬНЫЙ. — Ф. Шепард и К. Эмери в 1941 г. ввели этот термин для обозначения особого морфологического образования, занимающего промежуточное положение между шельфом и материковым склоном, характеризующегося чередованием подводных хребтов и впадин [СОГТ]. Шельф, расчлененный системой сбросов на ряд островных поднятий, подводных возвышенностей, разделенных грабенами. С внешней стороны ограничивается крутым сбросовым уступом.

Син.: бордерленд зона [Панов, 1963], бордерленд, бордерленд материковый.

Англ. — continental borderland; фр. — bordure continentale.

БОРДЕРЛЕНД МАТЕРИКОВЫЙ. — Опущенная ступень материковой отмели (иногда неудачно называемая материковым бордерлендом) [Удинцев, 1972].

БОРОЗДА ГЛУБОКОВОДНАЯ (Хаин, Милановский, 1956). — Узкая (20—100 км) длинная (до нескольких тысяч километров) ложбина морского дна, к которой приурочены наибольшие океанические глубины (до — 7,5—11 км). Б.г. почти всегда располагаются вдоль островных дуг; с другой, выпуклой стороны к бороздам примыкает относительно ровное, часто несколько приподнятое вблизи них в виде пологого вала дно океана [ОЭ].

Син.: желоб глубоководный.

БОРТ ОКЕАНИЧЕСКОГО БАССЕЙНА. — По Ж. Буркару, син. склона материкового [Панов, 1963].

Англ. — continental slope; фр. — bord du bassin océanique.

БРОВКА МАТЕРИКОВОЙ ОТМЕЛИ. — Край материковой отмели, где она переходит в материковый склон [Гаккель, 1957].

Син.: бровка континентального шельфа [СОГТ], бровка шельфа [Корсаков и др., 1975].

БУТОНЬЕРКА. — 1. Рельеф, образующийся в складчатой структуре, состоящей из куполов или антиклиналей, вершины которых срезаны эрозией [Gorge, 1974].

2. Депрессия, выработанная в осевой зоне купольной брахиантиклинали, окаймленная куэстами [Vasarianu, 1974].

Нем. — Antiklinalbecken; фр. — boutonnière.

БУХТА КРАТЕРНАЯ. — Образуется в результате вторжения морских вод в кратер вулкана, расположенного на берегу у моря или на острове [ГС].

Англ. — crater harbour.

БУХТА ШЕРМОВАЯ. — Бухта, возникшая, видимо, в результате сбросов, короткая, ограниченная прямыми линиями, тупо оканчивающаяся и отделенная от других значительными промежутками. Б.ш. характерны для берегов Красного моря [ГС].

Англ. — fault line bay.

БЭЛЬ. — 1. Термин, взятый Г.Н. Потаниным и В.А. Обручевым из монгольского языка и обозначающий обширные наклонные подгорные равнины, спускающиеся от горных гряд и низкогорных массивов и постепенно сливающиеся с "гобийскими" равнинами [Герасимов, Лавренко, 1952; Солоненко и др., 1960; Гоби-Алтайское землетрясение, 1963].

2. Плоские асимметричные своды на поверхности равнин, Южной Монголии, играющие роль пьедесталов для невысоких горных краёв [Синицын, 1959].

3. По Э.М. Мурзаеву (1966), — увал, полого вытянутая возвышенность без заметного гребня.

4. Денудационная или структурно-денудационная наклонная педиментированная поверхность. Бэли представляют крылья сводов, образованные втянутыми в поднятие исходными равнинами [Тимофеев, 1975].

ВАЛ. — Крупная вытянутая положительная структура, которой соответствует денудационно-останцовая гряда равнины, с глубоко расчлененным рельефом, незначительным покровом новейших осадочных образований, имеющая приподнятое положение, с выступающим цоколем древних отложений [Востряков, 1968].

Англ. — bar; нем. — Wall; фр. — bourrelet, bombenient, rempart.

ВАЛ ГЛУБОКОВОДНОГО ЖЕЛОБА КРАЕВОЙ. — Относительно просто построенное антиклинальное поднятие океанской коры, разбитое сбросами, протягивающееся вдоль желобов со стороны океана. Морфологически выражено широким валом с пологими склонами, иногда покрытыми лавой или усеянными вулканическими конусами. Ширина валов колеблется от 200 до 500 км. Иногда их поперечный профиль явно асимметричен: склон, обращенный к желобу, более крут и менее расчленен уступами и ступенями, чем противоположный склон. Для валов характерны значительные положительные аномалии силы тяжести [Живаго, 1967].

Син.: вал краевой, в. окраинный.

ВАЛ ГОРСТООБРАЗНЫЙ. — Средняя вытянутая положительная тектоническая структура. Ей соответствуют денудационно-останцовые гряды возвышенностей с крутыми склонами (иногда в форме уступа) и двусторонним расхождением в плане речной сети [Востряков, 1968].

ВАЛ КОЛЬЦЕВОЙ С ЛАВОВЫМИ ПОТОКАМИ. — Вулканическая постройка в виде шлакового кольцевого вала высотой первые десятки метров, диаметром несколько сот метров, с внутрикратерными излияниями лавы. Примером В.к. с л.п. является кратер Молара на Исье [Ритман, 1964].

Нем. — Lavaringwall.

ВАЛ КРАЕВОЙ. — Сводовые поднятия, располагающиеся вдоль края платформы и сопряженные с глубоководными желобами периферической зоны. Это широкие и вместе с тем очень невысокие поднятия. Ширина их достигает 180—230 миль, а высота — всего лишь 200—400 м. По своей морфологии краевые валы могут варьировать от выпуклых в профиле сводовых поднятий до моноклиальных асимметричных

поднятий края ложа с довольно четким обрывом гребня к глубоководному желобу [Удинцев, 1967, 1972].

Син.: вал океанический краевой, в. глубоководного желоба краевой, в. окраинный.

ВАЛ ЛАВОВЫЙ. — Шлаковые покровы лавы, которая перелилась за пределы своего русла и застыла в форме вала, напоминающего прирусловой вал реки [ТСАГТ].

Англ. — lava levee.

ВАЛ МОНОКЛИНАЛЬНЫЙ. — Гряда с пологими выпуклыми склонами, сложенная устойчивыми породами [Brosche, 1969].

ВАЛ ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — Пологонаклонное, линейно вытянутое поднятие на дне океана. В тектоническом отношении такие поднятия лучше всего отвечают валам среди платформенных океанических структур, отличаясь от них меньшей толщиной коры. Для В.о. характерны пологие склоны и отдельные вершины в виде островов или подводных гор вулканического происхождения [Панов, 1963].

Нем. — ozeanische Schwelle.

ВАЛ ОКЕАНИЧЕСКИЙ КРАЕВОЙ. — Невысокое (относительная высота 0,2–0,4 км) и пологое сводовое поднятие океанической коры, развивающееся на краю талассократа. Часто бывает асимметрично: склон со стороны глубоководного желоба значительно круче, чем со стороны ложа океана. Возможно, это своеобразные компенсационные формы по отношению к глубоководным желобам. Ширина их достигает 300–500 км, а длина соответствует первой тысяче километров. Крылья В.о.к. часто осложнены сбросами [Красный, 1972].

Син.: вал океанический перикратонный.

Нем. — ozeanischer Randwall; фр. — crête océanique d'extrémité.

ВАЛ ОКЕАНИЧЕСКИЙ ОКРАИННЫЙ. — Подводная возвышенность в окраинной части ложа океана, вытянутая вдоль глубоководного желоба, длиной до 1,5–2 тыс. км и шириной несколько сотен километров. Рельеф характеризуется слабой расчлененностью, изредка — наличием отдельных подводных гор. В.о.о представляют собой вытянутые сводообразные поднятия земной коры океанического типа, мощность которой здесь достигает 8–15 км [БСЭ, т. 18; ЭСГТ].

ВАЛ ОКЕАНИЧЕСКИЙ СО СТРУКТУРНО-ВУЛКАНИЧЕСКИМ РЕЛЬЕФОМ. — Валообразное поднятие рассматриваемого типа служит основой океанических хребтов. Подвергался сложному неоднократному раздроблению. По разломам осуществлялись вулканические извержения и вертикальные движения. Характерны вулканические хребты и массивы [Панов, 1963].

Син.: вал океанический сводообразный [Леонтьев, 1975].

ВАЛ ОКРАИННЫЙ (термин предложен французским геоморфологом П. Биро в 1958). — 1. Пологое, слаборасчлененное поднятие на окраинах океанических котловин, граничащих с глубоководными желобами. В сводовой части окраинных валов встречаются отдельные подводные горы высотой до 3 тыс. м, по-видимому, вулканического происхождения [КГЭ].

Син.: вал краевой.

2. Крупное поднятие материковой земной коры, вытянутое вдоль окраин континентальных массивов на границах их с океаническими впадинами. П. Биро (1958) объясняет возникновение В.о. интенсивным опусканием океанских впадин и сопутствующим подтоком веществ верхней мантии под континент [ЭСГТ].

ВАЛ ОКРАИННЫЙ. — Поднятый край щита [Gorge, 1974].

Фр. — *bourrelet marginal*.

ВАЛ ПОДВОДНЫЙ ГЕОАНТИКЛИНАЛЬНЫЙ (Красный, 1972, с. 81). —

"...Представлен геантиклинальным валом Кюсю-Палан (Филиппинское море), покоящимся на широком сводовом поднятии; его длина 3000 км, ширина 90 км. По своим морфологическим особенностям и некоторым другим признакам... поднятие Кюсю-Палан напоминает глыбовые океанические хребты. В нем ... известны хорошо выраженные крупные блоки и вулканические пики".

ВАЛ СРЕДИННЫЙ ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — Вытянутое поднятие на дне океана, лишенное глубокой рифтовой долины; оно характеризуется иным строением земной коры по сравнению со срединно-океаническими хребтами [Живаго, 1967].

ВАЛЬ. — Синклинальная долина, имеющая характер широкой вытянутой впадины, иногда замкнутой, соответствующей синклинальным мульдам [Мартонн, 1945].

Фр. — *val*.

ВЛИЯНИЕ СТРУКТУРНОЕ. — Влияние на рельеф расположения пластов [Мартонн, 1945].

Фр. — *influence structural*.

ВОДОЕМ БАЙКАЛЬСКОГО ТИПА (Флоренсов, 19686). — Узкая и длинная озерная ванна в депрессии горного рельефа, созданная активной сбросовой тектоникой. Всегда глубок, имеет изломы береговой линии, идущей по коренному субстрату, обусловленные сбросовой тектоникой.

ВОДОЕМ ГОБИЙСКОГО ТИПА (Флоренсов, 19686). — Занимает мелкую и плоскую котловину овальной формы в депрессии горного рельефа. Периметр озера целиком вписывается в днище депрессии, заполненной отложениями, не принадлежащими к озерным. Всегда мелкий, с плоскими берегами, часто округлых очертаний, со слабым развитием береговых линий. Занимает "водораздельное" положение.

Син.: водоем даурского типа.

ВОДОРАЗДЕЛ СУБСЕКВЕНТНЫЙ. — Водораздел, или гребень, образующийся вдоль стойких к размыву участков [Дэвис, 1962].

Близк.: гребень субсеквентный.

Англ. — *subsequent divide*; нем. — *subsequente Wasserscheide*.

ВОЗВЫШЕННОСТЬ. 1. Положительная форма рельефа с ясно выраженными вершиной, склонами и подошвой. Термин свободного пользования. Условно В. определяют абсолютными высотами более 200 м и противопоставляют низменностям [Тимофеев и др. 1977].

2. Поднятие среди ложа океана, морфологически недостаточно выраженное [Панов, 1963].

3. "По морфологическим признакам возвышенности не всегда соответствуют понятию "горный хребет", в определении Н.А. Флоренсова... Они имеют двухскатную форму и по происхождению связаны с блоковыми и блоково-волновыми поднятиями... Являются основными морфологическими элементами плоскогорья" [Ендрихинский, 1974, с. 212].

Англ. — upland; нем. — Rain, Landrücken; фр. — terre haute.

ВОЗВЫШЕННОСТЬ-АНТЕКЛИЗА (Мещеряков, 1953). — Длительно развивающаяся и активная в новейшее время зона поднятия на платформах. По особенностям строения могут быть подразделены на три категории: 1) В.а., поверхность которых сложена складчатыми осадочными породами (Донецкий кряж); 2) В.а., соответствующие выходам на поверхности кристаллических пород (Тиманский кряж); 3) В.а., соответствующие не выходам, а лишь "подземным" выступам складчатых и кристаллических пород (Ставропольская возвышенность).

ВОЗВЫШЕННОСТЬ-АНТЕКЛИЗА ПЛАСТОВАЯ (Мещеряков, 1965). — Возвышенность-антеклиза, соответствующая не выходам, а "подземным" выступам фундамента. Сложена с поверхности пластами осадочных пород.

ВОЗВЫШЕННОСТЬ МОНОКЛИНАЛЬНАЯ ПРЯМАЯ (Мещеряков, 1965). — Прямая морфоструктура, соответствующая возвышенности в зоне моноклиналичного погружения слоев.

ВОЗВЫШЕННОСТЬ ОМОЛОЖЕННАЯ АНТИКЛИНАЛЬНАЯ (Хаин, Милановский, 1956). — Относительно небольшая продолговатой формы низко- или среднегорная возвышенность, испытавшая в неоген-антропогене унаследованное воздымание до нескольких сотен метров в виде пологого антиклинального, иногда осложненного второстепенной волнистостью свода. Длина до 100–200 км, ширина обычно менее 100 км. В осевой части с наиболее сложным мезорельефом вскрывается складчатый субстрат с ориентировкой структур примерно параллельно простиранию возвышенности. На склонах же, образованных полого моноклиналично залегающим чехлом, могут образовываться куэстовые гряды. В.о.а. представляют как бы "острова", вкрапленные среди равнинного рельефа устойчивых платформенных областей, тяготеющие к их периферии.

ВОЗВЫШЕННОСТЬ ПОДВОДНАЯ. — Обширное поднятие океанического дна без четко выраженной ориентировки, не всегда резко обособленное от соседних котловин [Леонтьев, 1963].

Англ. — submarine rise, submarine elevation; нем. — submarine Aufhebung.

ВОЗВЫШЕННОСТЬ-ПОДНЯТИЕ МОЛОДОЕ (Костенко, Якушова, 1972). — Поднятый участок в виде плоского и пологоволнистого водораздела с поверхностями первичного выравнивания, деформированными в поздне третичное и четвертичное время.

ВОЗВЫШЕННОСТЬ СТОЛОВАЯ. — Развита в пределах древних плит, реже молодых платформ. В.с. отвечают либо обширным районам молодых столообразных воздыманий (столовые равнины северной и западной Африки), либо участкам платформ, испытывающим более значительное поднятие по сравнению с окружающими их низменными равнинами (Подольская, Бессарабская возвышенность). В.с. древних платформ,

отвечающие развивающимся в неоген-антропогене антеклизам, чаще не обнаруживают унаследованности от ранее сформированных структурных элементов платформ и представляют наложенные гетерогенные тектонические образования. Для В.с. характерна пологоувалистая поверхность и большая глубина эрозионного расчленения, чем в низких денудационных равнинах (до 100—300 м) [Хаин, Милановский, 1956].

Син.: возвышенность пластовая.

Нем. — Plattenhöhe.

ВОЗВЫШЕННОСТЬ СТОЛОВО-ОСТАНЦОВАЯ. — Обособленная возвышенность, нередко с пластовой поверхностью и крутыми склонами [Мещеряков, 1972].

ВОЗРАСТ ГЕОМОРФОСТРУКТУРЫ (Худяков, 1968а). — Определяется временем устойчивого сохранения присущего ей главного морфогенетического типа современного рельефа.

Син.: возраст морфоструктуры.

ВОЗРАСТ МОРФОСТРУКТУРЫ. — 1. Геологический возраст или абсолютная давность образования морфоструктур. Имеется в виду переломный этап в развитии данной территории (участка земной коры), когда здесь возникла морфоструктура, качественно сходная с современной, в принципе ей тождественная [Благоволин, 1971].

2. Время формирования основных черт и современного облика морфоструктур (орографический план, контуры, близкая гипсометрия) [Лишневский, Шевченко, 1974].

3. "Возраст морфоструктуры, так же как и рельефа вообще, — понятие абсолютной длительности активного ее формирования как определенного генотипа. При хроногенетических характеристиках морфоструктур целесообразно четко отделять время активного их формирования от времени их пассивного состояния... В стадии пассивного состояния такая форма хотя и имеет геоморфологическое выражение, но уже разрушается абсолютно, не восполняясь структурно и вещественно. Возраст морфоструктуры определяется, следовательно, временем заложения и последующего активного развития, вплоть до ее тектонической смерти" [Худяков, 1974, с. 6].

Син.: возраст геоморфоструктуры.

ВОРОНКА ВЗРЫВА. — Жерло, возникающее при газовом взрыве, выбросившем обломки горных пород фундамента, образующих кольцевой вал из этого грубообломочного материала. Широкое распространение пемзы и пепла вокруг взрывных воронок (трубок взрыва) указывает на значительную силу газовых эксплозий [Святловский, 1971].

Син.: трубка взрыва.

Нем. — Explosionstrichter; фр. — cratère d'explosion.

ВОРОНКА ГАЗОВО-ВЗРЫВНАЯ. — Кратер вулкана, извержение которого состояло из одного взрыва и выброса газов, без излияния лавы. Поэтому он считается полностью потухшим вулканом после первого и единственного извержения. На местности эти образования имеют вид блюдцеобразных впадин, окруженных невысоким валом из шлака и обломков пород, выброшенных из впадины [Подобедов, 1974].

Син.: м а а р.

Нем. — Explosionstrichter; фр. — cratère d'explosion.

ВОРОНКА СЕЙСМОКАРСТОВАЯ. — Провальная воронка диаметром до 5 м и глубиной более 2 м, приуроченная к трещинам растяжения. По механизму образования В.с. тождественны карстовым воронкам просасывания [Солоненко, 1965].

ВПАДИНА. — 1. Крупный полый участок земной поверхности в виде понижения между горными хребтами или повышенными участками литосферы. Генезис различный [Эдельштейн, 1933; КГЭ; ГС-2; Тимофеев и др., 1977].

2. Котловина, дно которой лежит ниже уровня моря [Лесгафт, 1914].

3. Крупная отрицательная тектоническая структура округлой или изометричной формы, выполненная новейшими осадочными образованиями. Ей соответствуют аккумулятивные участки равнин с мягкими формами рельефа и расширенными участками речных долин, в которых развиты свободные меандры [Востряков, 1968].

4. Вытянутое в одном направлении углубление дна океана [Панов, 1963].

5. Длинная депрессия с относительно пологими стенками или борозда, иногда подразделяющаяся на множество более мелких впадин. Отчетливо выделяемая в пределах котловины глубоководная равнина [ОЭ].

Син.: ложбина [Панов, 1963], депрессия [Лесгафт, 1914], котловина [ЭСГТ].

Англ. — deep basin; нем. — Senke, Kessel, tief Wanne; фр. — zosse, auge, cavité, creus, cuve, cuvette, dépression, ensellement.

ВПАДИНА БАЙКАЛЬСКОГО ТИПА (Павловский, 1948). — Внутренняя впадина — "ров" с хорошо (хотя и не у всех впадин) выраженной линейностью, — очень глубокая, резко асимметричная: один борт обычно короче и круче второго. Горное обрамление выражено предельно резко. Зона предгорий сильно сужена или отсутствует [Флоренсов, 1960].

Син.: впадина внутренняя байкальского типа [Мещеряков, 1972].

Нем. — Senke vom Baikal Typ; фр. — dépression du type baikalien.

ВПАДИНА ВНУТРЕННЯЯ. — Впадина, расположенная в пределах горной дуги [Апродов, 1964].

Англ. — interior trough, interior depression; нем. — Zwischensenkung; фр. — dépression interne.

ВПАДИНА ВНУТРЕННЯЯ ГЛУБОКОВОДНАЯ НАЛОЖЕННАЯ. — Тип Черноморской и Средиземноморской впадин. Область интенсивного проявления неотектонических движений с преобладанием общих некомпенсированных погружений, с большими градиентами скоростей в периферических частях, с субокеаническим строением земной коры [Николаев, 1967].

ВПАДИНА ВНУТРИГОРНАЯ. — В генетическом отношении представляет сильно редуцированную (остаточную) или уже не развивающуюся, мертвую впадину. Она входит в качестве структурной формы высокого

порядка в сложные новейшие поднятия, подразделяя сильно разросшиеся и сблизившиеся хребты. Морфологически плохо выражена [Костенко, 1970].

Англ. — intermontane basin; нем. — Innensenke.

ВПАДИНА ВНУТРИДЕПРЕССИОННАЯ (Костенко, 1972). — Наиболее крупная отрицательная мегаскладка II или III порядка горной страны. Она (подобно горным впадинам) испытала последовательное общее сокращение вследствие вовлечения ее окраинных участков в область молодых поднятий, но до современной эпохи предстает область аккумуляции.

ВПАДИНА ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — Впадина, возникшая в результате вулканических взрывов (кратер, маар) или вследствие обрушения (кальдера) [ГС].

Фр. — *dépression volcanique*.

ВПАДИНА ВУЛКАНО-ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — 1. Впадина, образованная опусканием местности по сбросам в результате сильных трещинных или ареальных извержений [ГС].

2. "Очень часто после сильных эксплозивных извержений, доставляющих на поверхность огромные массы продуктов, происходят обвалы, при которых образуются крупные вулканотектонические впадины" [Ритман, 1964, с. 214].

3. Пространственно изолированная отрицательная структура, образованная около одного долгоживущего вулканического центра и имеющая брахисинклинальное строение, крутые борта, пологое днище, ограниченное сбросами [Красный, 1972].

Син.: депрессия вулканотектоническая [ГС-2].

Англ. — volcano-tectonic trough; нем. — vulkanischer Kessebruch.

ВПАДИНА ГЛУБОКОВОДНАЯ. — 1. Области дна океана с глубинами более 6000 м [Калесник, 1947].

2. Длинное узкое понижение дна океана с глубинами более 6000 м. Расположено у крутых склонов материков и островных цепей. Является одним из характерных элементов дна Мирового океана. В геологическом отношении В.г. представляют современные геосинклинальные структуры. В последнее время термин "впадина глубоководная" вытесняется термином "глубоководный желоб", лучше передающим форму впадин этого рода [КГЭ].

Син.: желоб глубоководный [КГЭ; ГС-2], пучина [Калесник, 1947], желоб абиссальный, трог [Трифонов, 1966].

Нем. — Tiefseemulde; фр. — *fossé abyssale*.

ВПАДИНА ГЛУБОКОВОДНАЯ ОКЕАНИЧЕСКАЯ. — Характеризуется значительными дифференцированными, резко некомпенсированными погружениями (до — 6,5—11 км), положительными гравитационными аномалиями до +450 мгл, нарушенным изостатическим равновесием, земной корой океанического типа мощностью от 5 до 17 км. [Николаев, Рыжова, 1966].

Син.: желоб.

Англ. — ocean deep-water trench; нем. — Tiefseegeesenke, ozeanische Tiefbecken; фр. — *abysses*.

ВПАДИНА ГОРНАЯ. — Небольшое высокогорное, часто значительно расчлененное, долинообразное понижение, разделяющее хребты-поднятия высокого порядка [Костенко, 1965].

Фр. — *dépression montagnaise*.

ВПАДИНА ДИАГОНАЛЬНАЯ СКВОЗНАЯ (Апродов, 1964). — Впадина, секущая горную дугу.

ВПАДИНА ДИСТАЛЬНАЯ (Хилько, Николаев, 1971). — Впадина, крайняя в ряду цепочки впадин.

Нем. — *distale Senkung*.

ВПАДИНА ЗАБАЙКАЛЬСКОГО ТИПА (Флоренсов, 1948). — В плане представляет собой вытянутый вал или полосу с округленными контурами. В.з.т. расположены четкообразно и по простиранию отделяются друг от друга сравнительно низкими горными перемычками. Это пологие синклинальные прогибы, срезанные почти плоской земной поверхностью. Днища этих размытых синклиналей по простиранию отделяются друг от друга повышенными перемычками, возникающими в результате воздымания их шарниров.

Нем. — *Senke transbaikalischen Typs*; фр. — *dépression du type transbaikalien*.

ВПАДИНА ЗАРОЖДАЮЩАЯСЯ. — По В.П. Солоненко, наиболее молодая морфоструктура типа "провала". В.з. тяготеет к внутренней части сводового поднятия, образуя неглубокую "вмятину" в его поверхности. Развитие и форма В.з. полностью контролируются разломами. Судя по молодости, малой глубине и небольшим размерам осадконакопления, В.з. находятся в зачаточном состоянии. Возможно, образование В.з. на сводах происходит в результате сейсмических катастроф [Логачев и др., 1974].

ВПАДИНА ИЗВЕРЖЕНИЯ (Бондарчук, 1949). — Тип сбросового рельефа, возникающий в районах концентрического расположения сбросов вокруг центров вулканических излияний. Там, где имел место вынос вулканического материала из глубинных зон на поверхность, образуется понижение. Окружающая местность опускается к центру извержения системой ступенчатых сбросов.

Син.: впадина вулканотектоническая.

ВПАДИНА КРАЕВАЯ (Мещеряков, 1972). — Впадина, имеющая горное обрамление только с одной стороны.

Син.: впадина предгорная.

Англ. — *foredeep*; нем. — *Vortiefe, Randsenke*; фр. — *fossé marginal, dépression périphérique*.

ВПАДИНА МЕЖГОРНАЯ. — Со всех сторон граничащая с горными сооружениями. Характерная структурная форма областей горообразования, обладающая концентрическим расположением предгорий и подгорных равнин [Костенко, 1970].

Англ. — *intermountain area*; нем. — *Zwischengebirgssenke*; фр. — *aire interamontagnaise*.

ВПАДИНА МЕЖГОРНАЯ ЗАБАЙКАЛЬСКОГО ТИПА (Флоренсов, 1961). — Наложенный на кристаллический фундамент мезозойский прогиб, в структуре которого сочетаются синклинальные изгибы, сбросы и особенно надвиги.

Нем. — Zwischengebirgssenke transbaikalischen Typ; фр. — *dépression interamontagneuse du type transbaikalien*.

ВПАДИНА МЕЖГОРНАЯ БАЙКАЛЬСКОГО ТИПА (Флоренсов, 1961). — Неоген-четвертичная впадина, представляющая широкий плоский изгиб в сочетании с мощными сбросами.

Нем. — *Zwischengebirgssenke vom Baikal Typ*; фр. — *dépression interamontagneuse du type baikalien*.

ВПАДИНА МОНОКЛИНАЛЬНАЯ. — Впадина, приуроченная к моноклиналино залегающей толще осадочных пород. Эта особенность отражена в морфологии впадины, обуславливая ее долинообразный характер и асимметричный поперечный профиль. Один из ее бортов представлен ступенчатым склоном, обнаруживающим головы пластов, а другой — пологим, сильно эродированным склоном, согласным с общим падением пластов [Александрова, 1952].

Англ. — *monoclinial ravine*.

ВПАДИНА НАЛОЖЕННАЯ. — По Н.В. Башениной, впадина, форма и структурные элементы которой резко отличаются от таковых у фундамента, на котором они располагаются [Ли, 1975].

Англ. — *superimposed basin*; фр. — *dépression superposée*.

ВПАДИНА ОКЕАНИЧЕСКАЯ. — Сравнительно узкая вытянутая впадина океанического дна, достигающая глубин 9000—10 000 м, приуроченная к окраине океана. Располагается на внешней стороне молодых складчатых сооружений [ГС].

Син.: желоб, желоб глубоководный [ЭСГТ], котловина океанская [ГС-2].

Англ. — *oceanic trough*; нем. — *Ozeansenke, untermeerischer Kessel*; фр. — *dépression océanique*.

ВПАДИНА ОМОЛОЖЕННОГО ГЛЫБОВОГО МАССИВА (Хаин, Милановский, 1956). — Относительно узкая (несколько десятков километров шириной), линейно-вытянутая депрессия (более или менее типичный грабен), разделяющая глыбовые омоложенные массивы (Рейнский грабен, Северочешская впадина). Обрамленное нередко крупными и высокими скалами дно впадины представляет низкую и плоскую аккумулятивную поверхность; на ней могут располагаться молодые вулканические массивы.

ВПАДИНА ОСЕВАЯ (С.В. Обручев, 1946). — Образуется в узкой осевой зоне поднятия, наиболее отставшей или имевшей даже отрицательное движение.

Фр. — *dépression axiale*.

ВПАДИНА ОСТАТОЧНАЯ. — 1. Унаследованная от доорогенического этапа развития широкая депрессия без четко выраженной линейности, со слабой и непостоянной асимметрией склонов, с углублениями и островными горами на днище [Мещеряков, 1972].

2. Впадина, возникающая за счет более обширного прогиба (например, Черноморская впадина) [Муратов, 1948].

Англ. — *foredeep, foretrough*.

ВПАДИНА ПЕРЕДОВАЯ. — Расположенная по внешней стороне горной дуги [Апродов, 1964].

ВПАДИНА ПРЕДГОРНАЯ. — 1. Впадина, вытянутая вдоль окраины древнего массива, огибающая его в виде дуги, которая своей формой обязана выпуклой форме погрузившегося пенеппена. В.п. обычно образуется за счет размыва осадочных пород, несогласно залегающих на выровненной поверхности массива [Мартонн, 1945].

2. "Граница области горообразования является неровной, зубчатой. При этом предгорного прогиба не образуется, его заменяют отдельные небольшие изометричной формы предгорные впадины, являющиеся новообразованиями и возникающие на окраине материковой платформы в результате более интенсивного ее погружения" [Николаев, 1962, с. 125].

3. Асимметричные пограничные впадины между областями горообразования и платформами [Костенко, 1970].

Нем. — Vorsenke.

ВПАДИНА ПРЕДГОРНАЯ ЦОКОЛЬНАЯ (Адаменко, 1972). — Овальная, или эллипсовидная, в плане структура протяженностью в первые сотни километров при ширине до 50—100 км, выраженная в современном рельефе в виде широкого и плоского предгорного понижения. Амплитуда погружения не превышает 50—100 м. Аккумуляция в В.п. в новейшее время происходит вдоль отдельных долин, локализуясь в озеровидных расширениях или в мелких впадинах на широких междуречьях.

ВПАДИНА ПРЕДГОРНАЯ ШИРОКАЯ (Адаменко, 1972). — Структура брахисинклинального типа протяженностью в первые сотни километров и шириной от десятков до 100—200 км, с амплитудой неотектонического погружения от 0,2—0,5 до 1 км. В плане имеет эллипсовидное или неправильно-удлиненное очертание. Приплатформенные крылья пологие, а предгорные — более крутые, часто состоящие из ряда ступеней или структурных террас; отделенных друг от друга сбросами, а от горного поднятия — надвигами.

ВПАДИНА СБРОСОВАЯ. — Замкнутое понижение на поверхности Земли, ограниченное сбросами; один из видов тектонических впадин [ЭСГТ].

Англ. — fault trough; нем. — Einbruchsraben; фр. — grande fossé, fossé d'effondrement.

ВПАДИНА ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Форма рельефа, представляющая собой обширное понижение на земной поверхности, образованное тектоническими движениями земной коры — прогибанием или опусканием по сбросам [ГС].

Англ. — tectonic basin; нем. — Einbruchskessel; фр. — fossé tectonique.

ВПАДИНА ТЫЛОВАЯ. — Впадина, расположенная по внутренней стороне горной дуги [Апродов, 1964].

Англ. — back trough.

ВПАДИНА УЗЛОВАЯ (термин введен М.В. Пиотровским). — Глубокая впадина на пересечении зон опускания [Мещеряков, 1972].

ВПАДИНА ЭМБРИОНАЛЬНАЯ. — Зарождающаяся впадина, сформировавшаяся в конце плейстоцена или в голоцене в привершинной части сводово-глыбового поднятия второго порядка или в горной перемыч-

ке между крупными впадинами собственно байкальского типа [Солоненко, 1968]. Длина В.э. достигает десятков километров при ширине в пределах 5 км. Они достаточно развиты в структурном отношении и представляют собой грабены, приближающиеся по морфологии к крупным впадинам байкальского типа. В.э. являются внутригорными впадинами [Логачев и др., 1974].

ВУЛКАН. — 1. Термин "вулканы" происходит от острова Вулкано в Тирренском море, который в классические времена считался входом в ад и во владения Вулкана, бога кузнечного дела. В. представляет отверстие в твердой земной коре, сообщающееся с раскаленной внутренней частью, через которое горячие газы, расплавленный материал горных пород (лава) и обломочные продукты поднимаются вверх до поверхности земли [Тиррель, 1934].

2. "...извержения лавы, называются вулканами" [Лесгафт, 1914, с. 49].

3. Место, где вулканические продукты извергаются на земную поверхность [Половинкин, 1958].

4. Геологическое образование, возникающее при подъеме из недр Земли и извержении на ее поверхность магмы [ЭСГТ].

5. Насаженная форма рельефа, структура которой не имеет никакого отношения к структуре покрываемой ею поверхности. Возникает в результате извержения глубинных масс и аккумуляции последних вокруг отверстия, через которое они были выведены [Мартонн, 1945].

6. Конусообразная возвышенность, сложенная из продуктов вулканических извержений и соединяющаяся с более глубокими частями земли посредством жерла или канала [Яковлев, 1931].

Англ. — volcano; нем. — Vulkan, Vulkanberg; фр. — volcan.

ВУЛКАН АКТИВНЫЙ. — Вулкан, характеризующийся периодически извержениями [СОГТ].

Син.: вулкан действующий.

Англ. — active volcano.

ВУЛКАН ГАВАЙСКИЙ. — По характеру извержений близок к вулканам гавайского типа, но в отличие от последних имеет трубообразный канал, через который изливается жидкая лава. Конус В.г. всегда имеет большие размеры и слабовыпуклую поверхность. В центре его располагается кратер в виде колоссальной тарелки с несколькими широкими кругами или овальными каналами (жерлами). Вулканические конусы этого типа называют щитовидными [Подобедов, 1974]. Тип центрального вулкана, постройка которого состоит главным образом из тонких "слоев" лавы. Имеет форму очень пологого щита, падение склонов не более 8° [ГС-2].

Син.: конус вулканический щитовидный.

ВУЛКАН ГАВАЙСКОГО ТИПА. — "Вулканы гавайского типа имеют жидкую лаву, твердых продуктов извержения почти нет" [Половинкин, 1958, с. 304].

Син.: вулкан гавайский, в. щитовидный [ГС].

Англ. — shield volcano; нем. — Vulkan des Havaiitypus; фр. — volcan du type hawaiiien.

ВУЛКАН ГАЗОВО-ВЗРЫВНОЙ. — Имеет глубоко расположенный магматический очаг, вследствие чего магма при большинстве извержений не достигает поверхности. Извержения В.г.-в. характеризуются тем, что в короткое время выделяется огромное количество паров и газов и нередко происходят мощные разрушительные взрывы [Подобедов, 1974].

ВУЛКАН ГАЗОВЫЙ. — Возникает при взрывах газов, выбрасывающих обломки фундамента и вулканических пород, образующих вал вокруг жерла [Святловский, 1971].

Нем. — Gasvulkan.

ВУЛКАН ГЛАВНЫЙ. — Расположенный над постоянным каналом — жерлом, связанным непосредственно с магматическим очагом [Святловский, 1971]. Наиболее крупный и активный вулкан в сложном комплексе вулканов [ГС-2].

Син.: вулкан центральный.

Англ. — principal volcano; нем. — Hauptvulkan.

ВУЛКАН ГРЯЗЕВОЙ. — 1. Геологическое образование, имитирующее в миниатюре настоящий вулкан и извергающее периодически, чаще нерегулярно, жидкую грязь и различные газы. Встречаются в нефтеносных и вулканических областях. Конусы В.г. имеют высоту до 300—400 м, на вершине расположен кратер, заполненный водой и грязью. В простейшем случае В.г. представляет небольшое отверстие или углубление в почве, заполненное грязью [Половинкин, 1958; КГЭ; Щукин, 1964].

2. Большой холм плоскоконической формы с воронкообразным кратером на вершине, из которого периодически или непрерывно выделяется газ, вода (иногда с пленками нефти) и грязь в виде жидкой глины; последняя, растекаясь по склону В.г., наращивает его конус [Маккавеев, 1971].

3. Сопки, холмы и другие формы рельефа, извергающие постоянно или с перерывами грязевую массу и газы. Наиболее крупные из грязевых вулканов имеют диаметр до 5—6 км в основании и высоту до 300—500 м [Мильков, 1970].

Син.: сальза, сопка грязевая, макалуба (итал.).

Англ. — mud volcano, mud lumps, mud cone, hervidero; нем. — Makaluba, Salse, Schlammvulkan, Schlammsprudel; фр. — volcan de boue, salinelle, salse, maccalube.

ВУЛКАН-ДВОЙНИК. — На многих стратовулканах обнаружены два или несколько часто пересекающихся вершинных кратеров, указывающих на незначительные перемещения канала. Если перемещение было большим, то могут образоваться даже вулканы-двойники [Ритман, 1964].

ВУЛКАН ДВОЙНОЙ. — Вулканическое сооружение, состоящее подобно Везувию из остатков старого разрушенного вулкана и более молодого конуса меньших размеров, располагающегося в расширенном кратере первого [ГС].

Англ. — cone-in-cone volcano, nested crater; нем. — Zwillingsvulkan; фр. — cône emboîtée.

ВУЛКАН ДЕЙСТВУЮЩИЙ. — Вулкан, извержения которого происходят в настоящее время или происходили хотя бы раз в течение исторического периода, или вулкан, проявляющий постоянную фумарольную деятельность [ГС].

Син.: вулкан активный.

Англ. — active volcano; нем. — tätiger (ausbrechender) Vulkan; фр. — volcan actif, v. en activité.

ВУЛКАН КОНУСОВИДНЫЙ. — Наиболее распространенный тип центрального вулкана, образовавшегося в результате излияний лавы, взрывов газа и пара в жерле вулкана, выбрасывающих глыбы, бомбы, лапилли и пепел. Когда вулкан еще мало размыт, он имеет форму правильного конуса с несколько срезанной вершиной и склонами около $32-35^\circ$ у вершины. Ниже склоны постепенно выполаживаются. Кратер вулкана чаще всего в форме воронки и является взрывным образованием [ГС].

Англ. — coniform volcano, cone-shaped volcano; нем. — vulkanischer Kegelberg.

ВУЛКАН КУПОЛОВИДНЫЙ. — 1. Бескратерный вулкан центрального типа куполообразной или конусообразной формы, с крутыми склонами, образованный путем выжимания вязкой или почти твердой лавы из узкого выводного отверстия. В.к. является преимущественно продуктом одного извержения и характеризуется низкой температурой образования. Часто наблюдается в виде сателлита на склонах и у подножия крупных вулканов [ГС].

Син.: купол вулканический [ГС-2].

Англ. — dome-shaped volcano, lava dome; нем. — vulkanische Kuppel, Vulkankuppel.

ВУЛКАН КУПОЛОВИДНЫЙ ЭКСПЛОЗИВНО-ЭФФУЗИВНЫЙ. — Син.: стратовулкан [Спиридонов, 1970].

ВУЛКАН КУПОЛОВИДНЫЙ ЭКСТРУЗИВНО-ЭКСПЛОЗИВНЫЙ. — Отличается от собственно экструзивного купола тем, что пронизан выходным каналом и включает в себя отдельные пласты и языки лавы [Спиридонов, 1970].

ВУЛКАН КУЧЕВОЙ. — Вулкан, конус которого образовался вследствие выпирания вязкой лавы, скопляющейся вокруг места ее выхода [Ог, 1932; Мартонн, 1945].

Син.: кумуловулкан, вулкан типа Пеле.

Фр. — cumulo-volcan.

ВУЛКАН ЛАВОВЫЙ. — Вулкан, чаще всего щитовидной формы, в разрезе которого наблюдаются тонкие слои лавы с ничтожным количеством рыхлых продуктов; иногда последние отсутствуют. Извержение В.л. происходит спокойно, почти без взрывов, с излиянием большого количества лавы [ГС].

Англ. — lava volcano; нем. — Lavavulkan.

ВУЛКАН ЛАВОВЫЙ ГАВАЙСКИЙ. — Подтип щитового вулкана, отличающийся большими размерами и очень пологими склонами [Щукин, 1964].

Нем. — Lavavulkan des Hawaiiitypus.

ВУЛКАН ЛАВОВЫЙ ИСЛАНДСКИЙ. — Подтип щитового вулкана, отличительные черты которого — относительно небольшие размеры, наличие ясно выраженного кратера, полное отсутствие следов извержений где-либо помимо этого центрального кратера [Щукин, 1964].

Син.: вулкан лавовый типа Дингья.

ВУЛКАН ЛАВОВЫЙ МОНОГЕННЫЙ ЦЕНТРАЛЬНЫЙ. — Как самостоятельная постройка встречается очень редко. Чаще всего он приурочен к подножиям больших лавовых вулканов в виде мелкого паразитического вулкана. Во всех случаях моногенные вулканы состоят из одного, большей частью базальтового, лавового потока и маленького шлакового конуса или кольцевого вала на месте прорыва [Ритман, 1964].

ВУЛКАН ЛАВОВЫЙ ЩИТОВИДНЫЙ. — Стекающие во все стороны лавовые потоки образуют щитовидный лавовый вулкан, склоны которого в верхней части обычно круче ($7-8^\circ$), чем в нижней ($3-6^\circ$); на вершине его располагаются кратеры, иногда окруженные низким валом сварных шлаков [Ритман, 1964].

Син.: вулкан щитовидный.

Нем. — Schildlavavulkan.

ВУЛКАН ЛИНЕЙНОГО ТИПА. — “В линейном типе излияние лавы достигает поверхности и она распределяется вдоль ясно выраженной трещины в земной коре. Не имеет большого значения, выливается ли лава прямо из всех частей трещины сразу, или ее выход локализуется в тесно расположенных пунктах, образуя длинный ряд небольших вулканических конусов” [Тиррель, 1934, с. 16].

Син.: вулкан трещинного типа.

Англ. — linear-type volcano; нем. — Linearvulkan.

ВУЛКАН МОНОГЕННЫЙ (Stübel, 1901). — 1. Вулкан, возникший вследствие единого мощного длительного извержения. Особенностью В.м. является необязательность кратера на вершине [Зупан, 1914; Мухкетов, 1924; ГС-2].

2. Вулкан, состоящий из одного лавового потока и небольшого шлакового конуса или кольцевого вала на месте прорыва [ГС-2].

Син.: вулкан гомогенный.

Англ. — monogenic orsindle-action volcano; нем. — monogener Vulkan; фр. — volcan monogène.

ВУЛКАН МОНОГЕННЫЙ СМЕШАННЫЙ. — Состоит из шлакового конуса с лавовым потоком [Святловский, 1971].

ВУЛКАН НАСЫПНОЙ. — Вулкан, конус которого состоит только из рыхлого обломочного материала, выбрасываемого вулканом. Форма, крутизна склонов (до $35-40^\circ$) и высота (обычно до 200–300 м) зависят от величины, количества материала и интенсивности взрыва [ЭСГТ].

Нем. — Lockervulkan.

ВУЛКАН ОДНОРОДНЫЙ. — Сложен только лавовыми потоками или только туфовыми слоями [Яковлев, 1931].

Нем. — homogener Vulkan.

ВУЛКАН ПАРАЗИТИЧЕСКИЙ. — Образуется на склоне крупного центрального вулкана в результате бокового извержения лавы пепла,

водяного пара и газов, что приводит к возникновению конусов, повторяющих форму настоящих вулканических гор, но меньших размеров [Горшков, Якушова, 1973; ГС-2].

Син.: вулкан побочный, вулкан-сателлит [ГС-2].

Нем. — Parasitvulkan; фр. — volcan parasitique.

ВУЛКАН ПЛОЩАДНОЙ. — "Извержение вулканов этого типа можно представить следующим образом: магма внедрялась в верхние слои толщи литосферы, переплавляла и поглощала горные породы, слагающие поверхность, и постепенно распространялась по поверхности, образуя при этом огромные по площади лавовые озера. В процессе этих извержений взрывов и выброса твердых продуктов не происходило. После застывания лавы образовались огромные пространства, сложенные эффузивными горными породами" [Подобедов, 1974, с. 135].

Син.: вулкан площадного типа.

ВУЛКАН ПОБОЧНЫЙ. — Син.: вулкан паразитический, вулкан боковой [ГС-2].

Англ. — subordinate volcano; нем. — Begleitvulkan; фр. — volcan parasitique.

ВУЛКАН ПОДВОДНЫЙ. — Вулкан, извержение которого происходит со дна океана или моря [ЭСГТ].

Нем. — submariner Vulkan, untermeerischer V.; unterseeischer V.; фр. — volcan sous-marin.

ВУЛКАН ПОЛИГЕННЫЙ (Stübel, 1901). — Вулкан конической формы, образованный несколькими разными по характеру извержениями, прерванными длительными периодами покоя [ЭСГТ; ГС-2; Святловский, 1971].

Син.: вулкан слоистый [Святловский, 1971].

ВУЛКАН ПОТУХШИЙ. — 1. "Потухшие вулканы представляют собою законченные формы рельефа, подобные другим и представленные вполне во власть денудации" [Зупан, 1914; с. 819].

2. Сильно разрушенный вулкан, об извержениях которого нет ни исторических данных, ни преданий [КГЭ; ГС-2; Щукин, 1964].

3. "Не несет признаков вулканической деятельности в историческое время. Конус его разрушен, покрыт барранкосами" [Святловский, 1971, с. 64].

Англ. — extinct or dead volcano; нем. — erloschener Vulkan; фр. — volcan éteint.

ВУЛКАН СЛОЖНЫЙ ТИПА ВЕЗУВИЯ. — Наружная часть горы представляет древнюю кальдеру, в середине которой поднимается более молодой действующий конус [Эдельштейн, 1933].

Син.: вулкан двойной.

Англ. — conical volcano; нем. — zusammengesetzter Vulkan des Vesuvius; фр. — volcan composé type vésuvien.

ВУЛКАН СЛОЖНЫЙ ТИПА ЭТНЫ. — Главная гора состоит из сомы и центрального конуса, но, кроме того, на наружных склонах вулкана насажено много второстепенных "паразитических" конусов [Эдельштейн, 1933].

ВУЛКАН СЛОИСТЫЙ. — 1. Вулканическая постройка, сложенная главным образом лавовыми потоками, причем каждый последующий поток короче предыдущих [Влодавец, 1949; ГС-2].

2. Возникает в местах извержений рыхлых и жидких вулканических продуктов. Эти вулканические продукты, переслаиваясь, нагромождают высокий, на вершине усеченный конус. Слои лавы и рыхлых материалов у слоистых вулканов имеют падение от центральной оси конуса [Бондарчук, 1949].

Син.: вулкан сложный, стратовулкан [Щукин, 1964].

Англ. — bedded or stratified volcano; нем. — Stratovulkan; Schichtvulkan; фр. — volcan stratiforme.

ВУЛКАН СМЕШАННЫЙ. — Построенный из чередующихся слоев шлака, пепла и лавовых потоков. Имеет обычно коническую форму [Яковлев, 1931; Ритман, 1964; Подобедов, 1974].

Син.: стратовулкан [ГС-2], вулкан слоистый [Подобедов, 1974].

Англ. — compound or composite volcano; нем. — gemischter Vulkan.

ВУЛКАН СОПУТСТВУЮЩИЙ. — Связанный с главным вулканом общим очагом, но удаленный от него [Щукин, 1964].

Син.: вулкан побочный.

Англ. — subordinate or satellite volcano; нем. — Begleitvulkan.

ВУЛКАН ТИПА ВУЛКАНО. — К В.т.В. относятся такие, у которых лава вязкая (т.е. преимущественно кислая), у таких вулканов часты сильные взрывы. Из твердых продуктов извержения преобладает пепел [Половинкин, 1958].

ВУЛКАН ТИПА СОММА-ВЕЗУВИЙ.

Син.: двойной вулкан [ГС].

Нем. — Somma-Vesuvtypus des Vulkans.

ВУЛКАН ТИПА СТРОМБОЛИ. — Образован жидкой (но не в такой степени, как у вулканов гавайского типа) лавой. Потоки лавы обычно не велики. Конус вулкана построен главным образом из твердых продуктов извержения (вулканических бомб и лапиллей) [Половинкин, 1958].

Нем. — Strombolitypus; фр. — volcan type strombolien.

ВУЛКАН ТРЕЩИННЫЙ. — Вулкан, подводящий канал которого имеет вид трещины. Вдоль нее образуется цепь шлаковых и лавовых конусов [ГС; Подобедов, 1974].

Син.: вулкан трещинного типа, в. исландский.

Англ. — fissure-type volcano; нем. — Spaltenvulkan; фр. — volcan fissural.

ВУЛКАН УСНУВШИЙ. — 1. Вулкан, об извержениях которого нет сведений, но он сохранил свою форму, и под ним происходят локальные землетрясения [БСЭ, т. 5].

2. Сохранивший свою форму бездействующий полигенный вулкан современного вулканического пояса [Святловский, 1971]; Потухший вулкан, расположенный на площади действующих вулканов [ГС-2].

Нем. — schlafender Vulkan.

ВУЛКАН ЦЕНТРАЛЬНОГО ТИПА. — 1. Образован скоплением экструдированного материала вокруг определенной точки, т.е. периферии-

чески. С конусами или куполами В.ц.т. сочетаются образованные газовым плавлением кратеры [Дэли, 1936].

2. Конусовидная гора более или менее правильных очертаний, но со склонами крутизной до 30° и больше. Каждый вулкан обладает жерлом, т.е. каналом, проложенным в породах основания, по которому снизу поднимаются к поверхности продукты извержения. На вершине горы располагается чашеобразный кратер [Горшков, Якушова, 1973].

Син.: вулкан центральный..

Англ. — central-type volcano; нем. — Zentralvulkan; фр. — volcan central.

ВУЛКАН ЦЕНТРАЛЬНЫЙ. — Вулкан, у которого извержение происходит чаще всего из постоянного выводного канала, преимущественно трубчатой формы. В результате этого вокруг выводного отверстия за счет накопления продуктов извержения образуется возвышенность, обычно с кратером на вершине [ГС].

Нем. — Zentralvulkan; фр. — volcan punctiforme.

ВУЛКАН ЩИТОВИДНЫЙ. — Тип центрального вулкана, образовавшегося в результате извержения вулкана гавайского типа. Вулканическая постройка состоит из тонких слоев лавы и только ничтожного количества рыхлых продуктов, переслаивающихся с ними. Характерна форма в виде очень пологого щита, падение склонов которого не превышает 8° . Кратер на вершине вулкана имеет вид широкой блюдцеобразной впадины с отвесными стенками, приближающейся иногда по размерам к кальдере [ГС].

Син.: вулкан гавайский, в. щитовой.

Нем. — Aspid-Lavaschild, Massenergußschildvulkan; фр. — volcan effusif, v. en bouclier, v. plat.

ВУЛКАН ЩИТОВОЙ. — 1. Возникает в местах извержений жидкой подвижной лавы. Имеет большие размеры с относительно незначительным превышением конуса вулкана над его основанием. Склоны пологие ($3-8^\circ$). Кратер может быть очень больших размеров [Тиррель, 1934; Бондарчук, 1949].

2. Аккумулятивное образование, возникающее при центральных извержениях очень жидкой и подвижной базальтовой лавы. Необходимая предпосылка формирования В.щ. — наличие ровной субгоризонтальной поверхности, на которой закладывается эруптивный центр. Лава равномерно распределяется во все стороны, накладывающиеся друг на друга покровы ее создают пологовыпуклое щитовидное возвышение с центральным (вершинным) кратером посредине [Щукин, 1964].

3. Переходное образование между двумя главными типами вулканических морфоструктур — лавовыми плато и вулканическими конусами. Это огромные плоские купола, состоящие из базальта. В.щ. как бы соединяют в себе форму вулканических плато с центральным положением главного кратера, из которого растекаются потоки подвижной базальтовой лавы [Мещеряков, 1972].

Син.: купол лавовый экзогенный [Дэли, 1936], вулкан лавовый [Щукин, 1964], вулкан щитовидный.

Англ. — shield volcano; нем. — Schildvulkan, Lavavulkan; фр. — volcan effusif.

ВУЛКАН ЩИТОВОЙ ГАВАЙСКОГО ТИПА. — В противоположность исландским щитовые вулканы на островах Гавайи обладают гигантскими размерами, так что они образуют наряду с лавовыми покровами величайшие вулканические постройки на Земле. Мануа-Лоа вместе с ее подводной частью имеет высоту около 10 000 м и поперечник основания примерно 400 км. Падение склонов очень мало, обычно 4—6°. На почти плоском вершинном плато располагается крутостенный колодецеобразный кратер, часто заполненный лавовым озером [Ритман, 1964].

Син.: вулкан гавайский.

Нем. — Schildvulkan des Havaiitypus.

ВУЛКАН ЩИТОВОЙ ИСЛАНДСКОГО ТИПА. — Значительно меньших размеров, чем гавайский, плоский щитовидный вулкан с большим кратером, окруженным лавовым валом. Относительная высота редко достигает 1 000 м и чаще бывает менее 100 м, тогда как поперечник основания может быть в 20 раз больше высоты [Ритман, 1964; Святловский, 1971].

ВУЛКАНОИД. — Излишний син. термина "грязевой вулкан" [ГС].

Англ. — mud volcano; нем. — Vulkanoid.

ВУЛКАНО-НАГОРЬЕ ПОДВОДНОЕ (Красный, 1972). — Значительный по объему блок (геоблок, по Л.И. Красному, 1967) ложа океана, рассеченный по определенным направлениям трещинами, вдоль которых располагаются цепи вулканов.

Син.: нагорье вулканогенное океаническое.

ВУЛКАНОЛОГИЯ МОРФОЛОГИЧЕСКАЯ. — Занимается описанием вулканических построек с учетом геоморфологического развития земной поверхности, а также рассматривает географическое положение вулканических ландшафтов и их роль в геоморфологических циклах [Святловский, 1971].

Нем. — morphologische Vulkanologie; фр. — volcanologie morphologique.

ВЫПИРАНИЕ ЖЕРЛОВОЕ ВУЛКАНИЧЕСКОЕ. — Вулканические куполы, образовавшиеся путем выдавливания почти твердого содержимого жерла крупных вулканов, частью в виде обелисков, без закономерной флюиальности [ГС].

Англ. — Pele's spine.

ВЫСОТА СВОДА. — Наивысшее поднятие хребта или возвышенности [ОЭ].

Фр. — hauteur de voûte; fleche de voûte.

ГАЙОТ. — 1. Изолированная плосковершинная подводная гора, представляющая обычно вулкан, вершина которого срезана абразией или увенчана коралловым рифом [ГС-2]. Название дано в честь геолога Гайота (XIX в.) [ТСАГТ].

2. Подводная гора в виде конуса со срезанной вершиной [Васауани, 1974].

Англ., нем., фр. — guyot.

ГЕМИШЕЛЬФ (Ганешин и др., 1975). — К Г. относятся мелководные абразионные прибрежные равнины, окаймляющие острова окраинных дуг, вулканические и коралловые острова и др. Г. формируются в условиях высокой тектонической активности, чем объясняются значительные колебания их высот, ступенчатость строения, маломощность, а местами и отсутствие шельфовых отложений. Гемшельфы относительно моложе парашельфов и тем более ортошельфов. Этим объясняется развитие в их пределах преимущественно новейших морфоструктур, которые из-за маломощности или полного отсутствия осадочного покрова получают четкое выражение в современном подводном рельефе.

ГЕОБЛОК. — 1. Глыбовые элементы тектоносферы, обладающие характерными чертами литогенеза, магматизма и метаморфизма. Площадь 1—5 млн. км² [Красный, 1967].

2. "К настоящему времени установлено мозаичное строение земной коры в плане. Она является сочетанием крупных блоков, называемых нами геоблоками (или геоплитами). Они различаются по строению земной коры в разрезе и характеризуются специфической историей геологического и геоморфологического развития. Для каждого из них типичен поэтому свой "набор" этапов морфогенеза" [Чемиков, 1973, с. 73].

ГЕОВОЛНА. — "Известная геометрическая правильность расположения поднятых и опущенных углов и связанных с ними зон поднятия и опускания в пределах равнин позволяет говорить о существовании огромных выраженных в рельефе волн земной коры — геоволн или геондуляций" [Мещеряков, 1972, с. 37].

Син.: геондуляция.

ГЕОДЕПРЕССИЯ (Naarman, 1930). — 1. Первичная тектоническая депрессия, образующаяся в результате опускания участка земной коры. Противопоставляется геотуморам [Василянц, 1974].

2. Тектоническая структура, образованная колебательными движениями земной коры (осцилляциями) [СГТ].

Англ., фр., нем. — geodepression.

ГЕОДИНАМИКА МОРФОСТРУКТУР (Леонтьев, 1975). — Изменения пространственных соотношений между морфоструктурами дна океана и основные тенденции этих отношений.

Нем. — Geodynamik der Morphostructure; фр. — géodynamique des morphostructures.

ГЕОМАРГИНАЛЬ (Красный, 1972). — Континентальный склон, включая и его подножие.

ГЕОМОРФОЛОГИЯ СТРУКТУРНАЯ. — 1. Отрасль геоморфологии, в задачи которой входит объяснение при помощи структурных данных происхождения совокупности более или менее правильно классифицированных форм земной поверхности. Дает систематическое описание различных этапов выявления или разрушения структурной основы в ходе развития нормальной эрозии [Шоллей, 1959].

2. Раздел геоморфологии, посвященный изучению морфоструктуры земной поверхности [Мещеряков, 1960].

3. Занимается анализом элементов рельефа, обусловленных главным образом тектоническим (эндогенным) фактором [Николаев, 1962].

4. Совокупность принципов и методов геоморфологических исследований, вскрывающих влияние и выражение геологической структуры как в современном рельефе, так и на прошлых стадиях его развития [Флоренсов, 1965б].

5. "Наряду с развитием неотектоники разрабатываются проблемы связи между формами земной поверхности и строением недр, вопросы происхождения крупных элементов рельефа Земли. Объединение методов геоморфологии, тектоники, геофизики для решения этой проблемы также приводит к созданию новой отрасли в системе наук о Земле... Ее называют морфотектоникой, геоморфотектоникой [Личков, 1952], тектоорогенией [Бондарчук, 1946], структурной геоморфологией... Структурная геоморфология — так мы будем называть ее" [Мещеряков, 1965, с. 5].

6. По Хиллсу, Г.с. используя формулу Дэвиса "структура—процесс—стадия", изучает только зависимость форм поверхности от условий залегания пород и их состава [Мещеряков, 1965, с. 8].

7. Изучает происхождение основных неровностей земной поверхности — материков и океанических впадин, развитие которых обусловлены преимущественно действием эндогенных сил и процессов [Лебедев, 1965].

8. Выясняет взаимоотношения геологической структуры и рельефа, закономерности развития рельефа в зависимости от условий геологической структуры и путей исторического развития [Панов, 1966].

9. Изучает тектонический рельеф Земли; изучает наложенный рельеф пояса гипотектоники тектоносферы [Бондарчук, 1972].

10. Исследует рельеф не во всей совокупности его свойств и признаков, а устанавливает лишь связи рельефа и тектоники, выявляет и изучает характер выраженности в рельефе геологических структур... Этим определяется основное содержание структурно-геоморфологических исследований. Они должны быть направлены на возможно более полное выявление геоморфологических признаков различных тектонических структур и оконтуривание по этим признакам соответствующих структурных форм [Зайонц, Романов, 1972].

11. Рассматривает рельеф как продукт сложного взаимодействия эндогенных и экзогенных сил, считает морфоструктуры образованиями, созданными древними и новейшими тектоническими движениями, и, таким образом, исследует рельеф, изучая все его формы — от древних до молодых [Коржув, 1974].

12. Является одним из разделов структурной геологии. Изучает только такие тектонические деформации земной коры различного масштаба и порядка, которые выражены в рельефе земной поверхности [Костенко, Якушова, 1975].

13. Занимается формами рельефа, характер которых обусловлен свойствами и процессами земной коры [Twidale, 1971]; Другие определения термина Г.с. см. в работе Д.А. Тимофеева и др. [1977].

Син.: геоморфотектоника, морфотектоника, тектоорогения.

Англ. — structural geomorphology; нем. — tectonische Geomorphologie; фр. — geomorphologie structurale.

ГЕОМОРФОЛОГИЯ СТРУКТУРНАЯ КЛАССИЧЕСКАЯ. — Следует в анализе определенной последовательности от структуры к рельефу (по В. Дэвису) [Симонов, 1972].

ГЕОМОРФОСТРУКТУРА. — 1. Исходный элемент современной морфоструктуры, включающий деформированную неотектоническими движениями поверхность выравнивания, которая подвергается морфообразующему воздействию экзогенных процессов. Современные морфоструктуры есть сочетания геоморфоструктур и наложенной на них морфоскульптуры. Форма Г. складывается из формы новейшей структуры, осложненной остаточным рельефом и литоморфными ступенями исходной поверхности выравнивания [Золотарев, 1968а].

2. Тектоническая структура земной коры, выраженная в современном надводном и подводном рельефе земной поверхности [Худяков, 1968а].

ГЕОМОРФОТЕКТОНИКА (Личков, 1952, с. 116—117). — “Геотектоническая точка зрения и точка зрения геоморфологическая, если каждую брать отдельно, односторонни, не охватывают изучаемого объекта в целом. Должна быть поэтому создана новая наука — геоморфотектоника, которая даст новый синтетически-диалектический подход к огромному явлению закономерных изменений рельефа Земного шара... Есть точный, плодотворный, оправдывающий себя во всем геоморфологический метод, но нет, не может и не должно быть отдельной науки — геоморфологии. На ее месте должна быть создана новая наука — геоморфотектоника...”

ГЕОПЛИТА (Чемяков, 1973б). — Син.: геоблок.

ГЕОРИФТОГЕНАЛЬ. — 1. “Зоны проявления современного активного георифтогенального процесса мы называем георифтогеналями, стремясь обратить внимание на сходство их значения в глобальной тектонике Земли с давно известными по материковой суше геосинклиналями”. Являются гомологами геосинклиналей [Удинцев, 1972, с. 73].

2. Рифтовая зона, являющаяся наиболее активной частью срединно-океанического подвижного пояса [Красный, 1972].

3. Один из главных тектонически подвижных структурных элементов земной коры, соответствующий осевым частям срединно-океанических хребтов и впадинам типа Красного моря. По своим масштабам и значению протекающих в ней процессов формирования земной коры Г. сопоставима с геосинклиналью, хотя и не является ее аналогом [БСЭ, т. 6; ГС-2].

Син.: зона рифтовая [Удинцев, 1972].

ГЕОСИНКЛИНАЛЬ. — 1. Длинный и сравнительно со своей длиной узкий желобообразный прогиб в земной коре, занятый морем, в котором идет постоянное энергичное накопление осадочного материала. Дно Г. медленно и неуклонно опускается, благодаря чему мощность осадков может достигать значительных размеров [Эдельштейн, 1933].

2. Глубокая и длинная впадина, ее края то покрыты морем, то выступают из него — в зависимости от эпейрогенических движений [Мартонн, 1945].

3. "...Это не впадина, в которой происходит длительное и мощное осадконакопление. Геосинклиналь — это область, которую характеризует резкая подвижность, расчлененный рельеф, интенсивный вулканизм" [Марков, 1948, с. 121].

Англ. — geosyncline; нем. — Geosynklinale; фр. — géosynclinal.

ГЕОТЕКСТУРА. — Структура поверхности Земли, выраженная наиболее крупными особенностями рельефа (континентальные массивы, океанические впадины), образование которых связано с процессами всеземного масштаба [ТСАГТ].

Англ. — geotexture.

ГЕОТЕКТУРА (Герасимов, 1946). — 1. Самые крупные черты рельефа Земли, обусловленные совокупностью эндогенных и всех других процессов, участвующих в формировании земной коры (в том числе малоизученными силами общепланетарного (космического) масштаба). К элементам геотектуры относятся материковые выступы, океанические впадины, наиболее крупные горные системы, плоскогорья, равнинные страны [КГЭ].

2. Крупнейший элемент рельефа. Происхождение обусловлено внутренними силами планеты, вызвавшими глубокие различия в строении ее коры. Это поднятия материков и впадин океанов, граница между которыми выражена в виде сложной переходной зоны (материковый склон) [Удинцев, Живаго, 1961].

3. Самый крупный элемент рельефа (континентальный массив, океаническая впадина и др.), формирование которого связано с проявлением общепланетарных процессов [Герасимов, 1970].

4. Наиболее крупные черты рельефа Земли, обязанные своим происхождением силам общепланетарного (космического) масштаба, взаимодействующим со всеми другими процессами рельефообразования. К Г. относятся континентальные выступы и океанические впадины, крупные горные (орогенические) пояса, равнинно-платформенные области [Мещеряков, 1972; Трифионов, 1966; Удинцев, 1972; Лоскутов, 1975].

Син.: морфотектура (Трифионов, 1966).

ГЕОТЕКТУРА ПЕРВОГО ПОРЯДКА (Панов, 1963, с. 29). — "Следя И.П. Герасимову (1946), можно рассматривать материки и океаны как формы геотектуры первого порядка".

ГЕОТУМОР (Haarman, 1930). — 1. Крупная положительная форма, захватывающая части материков [Усов, 1940].

2. Поднятие земной коры, создающее выпуклость на ее поверхности [ГС-2].

Англ. — geotumor, фр. — géotumeur.

ГЕОФЛЕКСУРА (Мещеряков, 1960). — Гигантский флексуорообразный перегиб значительной протяженности, ограничивающий платформенные равнины. К Г. относятся "континентальные флексуры" Ж. Буркара (1949) и "внутриконтинентальные флексуры" А. Кайе (Cailleux, 1950).

Фр. — géoflexure.

ГЕОФЛЕКСУРА ОБРАЩЕННАЯ (Мещеряков, 1960). — Крупный уступ, совпадающий с полосой крутого падения пластов и поверхности

фундамента (геофлексурой), но направление падения их противоположно общему наклону дневной поверхности в зоне уступа.

ГЕОФЛЕКСУРА ПРЯМАЯ (Мещеряков, 1965). — Линейная морфоструктура, выраженная в рельефе региональными уступами или скатами, в пределах которых общий наклон топографической поверхности согласуется с направлением падения слоев.

ГИДРОМОРФОСТРУКТУРА (Молотков, 1973, с. 1). — "...Спряmlенные участки долин рек... на небольших площадях группируются в системы "долин-трещин", характеризующиеся определенным рисунком и направлением линейных отрезков долин... Такие системы "долин-трещин" предлагается называть гидроморфоструктурами, подчеркивая этим названием структурную природу комплекса спряmlенных долин". В зависимости от рисунка речной сети выделяются: Г, концентрическая, линейная, радиальная, сетчатая.

ГЛЫБА. — Группа блоков с однообразным наклоном водораздельной поверхности выравнивания [Костенко, 1972].

Англ. — block, lump; нем. — Block; Scholle; фр. — bloc.

ГЛЫБА ПЛОСКОГОРЬЯ (Зупан, 1914). — Глыба, сохранившая еще горизонтальное положение слоев, но поднимающаяся с обеих сторон в виде отдельной горы над окрестностью.

Нем. — Tafelscholle.

ГОРА КУПОЛООБРАЗНАЯ. — Гора, образовавшаяся в результате формирования структурного купола или в результате его расчленения [ТСАГТ].

Англ. — dome mountain.

ГОРА СЕДЛОВАЯ. — Гора, состоящая из одной антиклинали; простейшая форма складчатых гор [Зупан, 1914]. Неудачное излишнее определение.

ГОРА СЛОЖНАЯ. — Гора, образованная сочетанием разных структур и характеризующаяся разнообразным рельефом [ТСАГТ].

Англ. — complex mountain.

ГОРНИТОС. — От исп. hornito — горн, печь. Маленький конус взрыва на лавовом потоке или покрове [Эдельштейн, 1933]. Мелкий шлаковый конус из свободно лежащих или спекшихся обломков лавы либо колоколообразные вспучивания на поверхности потока или покрова глыбовой лавы, возникающие вследствие взрыва газов и последующего излияния лавы или в результате выброса и нагромождения обломков лавовой корки [Дэли, 1936; ГС; ГС-2].

Син.: конус капельный, дымница.

Англ. — hornito; нем. — Hornito; Spratzkegel; фр. — hornito.

ГОРООБРАЗОВАНИЕ. — 1. Поднятие некоторого участка земной коры с расчленением его гидрографической сетью, которая внедряется в данный участок, и подобно скульптору вырезает в нем два основных элемента всякой горной страны: долины и водораздельные гряды [Калесник, 1947].

2. Совокупность процессов образования складчатых гор. Образование гор происходит вследствие медленного сводового поднятия складчатой зоны земной коры при одновременном расчленении поверхности

проточными водами на горные хребты, отдельные вершины и долины. Иногда неправильно отождествляют процессы горообразования и складкообразования. Фактически образование гор связано главным образом с процессом колебательных движений земной коры [КГЭ].

3. Процесс образования на земной поверхности горных сооружений вследствие проявления интенсивных восходящих вертикальных движений земной коры [ЭСГТ].

4. Совокупность эндогенных и экзогенных процессов, зарождения, развития и отмирания орогенных областей [Костенко, 1970].

5. Совокупность тектонических и денудационных процессов, приводящих к образованию гор [ГС-2; СТТ; Birot, 1976].

Син.: орогенез, орогенезис, орогения, процесс орогенный [Николаев, 1962].

Англ. — *mountain building*; нем. — *Gebirgsbildung*; фр. — *orogénèse*.

ГОРООБРАЗОВАНИЕ АКТИВНОЕ. — Возникновение и развитие горных возвышенностей под влиянием местных, в них самих (или под ними самими) сконцентрированных тектонических сил в отличие от пассивного (экзогенного) расчленения относительно равномерно поднятых крупных участков земной коры [Флоренсов, 1965а].

ГОРООБРАЗОВАНИЕ БАЙКАЛЬСКОГО ТИПА (Флоренсов, 1965). — В основе морфоструктурного плана лежат пологие своды, которые с самого начала были осложнены продольными, обычно линейно вытянутыми впадинами. В дальнейшем впадины испытали резкое расширение и углубление в связи с развитием гравитационных сбросов и превратились в характерные рифтовые морфоструктуры. В байкальском случае происходит поглощение горных возвышенностей разрастающимися впадинами; последние являются здесь наиболее активными, ведущими элементами морфоструктуры [Мещеряков, 1972].

Нем. — *Gebirgsbildung vom Baikal Typ*; фр. — *orogénèse du type baïkalien*.

ГОРООБРАЗОВАНИЕ ГОБИЙСКОГО ТИПА (Флоренсов, 1965). — Медленное вспучивание линейно вытянутых положительных морфоструктур, сопровождающееся продольными разломами. По некоторым из них в виде клиньев поднимались горные массивы; по их бортам вовлекались в поднятия подгорные равнины — бэли. При Г.г.т. межгорные впадины стесняются и подавляются горными хребтами, растущими вверх и вширь. Морфоструктуры хребтов здесь более активны, чем впадины [Мещеряков, 1972].

ГОРСТ (Зюсс, 1873). — От нем. *Horst* — возвышенность, холм. 1. По Э. Зюссу, массив, по краям которого произошло опускание соседних частей по трещинам сбросов [Ог, 1932; Иностранцев, 1914; Мущкетовы, 1935].

2. Участок земной коры, поднятый по сбросам относительно смежных участков [Обручев, 1931; Косыгин, 1952 и др.; см.: СГТ].

3. Участок земной коры, занимающий приподнятое положение по отношению к окружающим территориям и ограниченный сбросами или взбросами. Г. имеет в плане вытянутые, реже изометричные, очерта-

ния, достигая в поперечнике иногда десятков километров. Амплитуда перемещения может составить несколько тысяч метров [ГС-2].

Англ. — heaved block, horst; нем. — Horst; фр. — horst.

ГОРСТ-АНТИКЛИНАЛЬ. — Брахиантиклиналь, осложненная новейшими разрывами [Буш, 1967].

Англ. — horst-anticline; нем. — Schollenhorst, Undulationshorst; фр. — horst-anticlinal.

ГОРСТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — Сложенное базальтами плоскогорье, в центре которого находятся вложенные друг в друга кальдеры обрушения. Г.в. выдвинуты в зоне разломов современного вулканического пояса (Исландия) [Святловский, 1971].

ГОРСТ ВУЛКАНО-ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — Высокоподнятая глыба разрушенной кровли вулкана [Ритман, 1964].

ГОРЫ ВОЗРОЖДЕННЫЕ (В.А. Обручев). — Горы, сформированные новыми и новейшими движениями земной коры на месте пенепленизированных древних складчатых поясов [ЭСГТ, 1968; БСЭ, т. 5, 1971; БСЭ, т. 9, 1972; Герасимов, Мещеряков, 1967а; Мещеряков, 1972].

Син.: горы эпиплатформенные, платформа активизированная.

Англ. — rejuvenated mountains, resurrected mountains.

ГОРЫ ВОЗРОЖДЕННЫЕ ПЕРИГЕОСИНКЛИНАЛЬНЫЕ. — По В.Е. Хаину, возникают по периферии молодых горных сооружений, в местах активизации прилегающих платформ [Мещеряков, 1965].

ГОРЫ ВОЗРОЖДЕННЫЕ ПЕРИОКЕАНИЧЕСКИЕ. — Возникновение Г.в.п. можно считать процессом, компенсировавшим прогибание и расширение океанических впадин в мезокайнозое [Мещеряков, 1965].

ГОРЫ ВОЗРОЖДЕННЫЕ ПЕРИОРОГЕНИЧЕСКИЕ (Мещеряков, 1972). — Примером их служит Тянь-Шань, возникший почти одновременно с орогенезом на Памире и, несомненно, под его влиянием.

ГОРЫ ВУЛКАНИЧЕСКИЕ. — 1. Представляют аккумулятивные постройки. Образование их может происходить или путем накопления рыхлого вулканического материала, или путем выжимания на поверхность земли из недр вязкой лавы или путем ее излияния [Эдельштейн, 1933].

2. Образуются при вулканических процессах. Сюда могут быть отнесены существенно вулканические конуса, а также плато, получающиеся при покровных излияниях [Усов, 1934].

Син.: горы аккумулятивные [Половинкин, 1958].

Нем. — Vulkangebirge, vulkanisches Gebirge; фр. — montagnes d'éjection.

ГОРЫ ГЕРМАНОТИПНЫЕ. — Складчато-глыбовые возрожденные горы, возникшие на месте денудационной почти равнины, формировавшейся в течение длинного периода спокойствия, сменившегося последним диастрофизмом, приведшим к распадению на глыбы и клинья и превращению территории снова в горную страну [Обручев, 1948].

Син.: горы складчато-глыбовые.

Нем. — germanotypes Gebirge.

ГОРЫ ГЛЫБОВЫЕ. — 1. Возвышенность, поднимающаяся по более или менее крутым трещинам [Усов, 1934].

2. "Если... местность уже однажды была подвергнута складкообразованию, если возникшие в связи с ним горы уже оказались разрушенными, а данный участок опять был поднят, расколот сбросами и на нем вновь появились горные хребты — подобные горы называют обычно глыбовыми..." [Калесник, 1947, с. 243].

3. Горы, созданные сбросами, разбившими земную кору на глыбы, сложенные горизонтально лежащими породами [ГС].

4. Возникают в складчатых зонах, потерявших пластичность. При повторном тектоническом воздействии эти участки земной коры не собираются в складки, а разбиваются на отдельные глыбы, из которых одни поднимаются в виде горстов и дают начало хребтам, другие опускаются в виде грабенов, образуя впадины [КГЭ; Щукин, 1964; Лахи, 1966].

5. Поднятия земной поверхности, ограниченные тектоническими разломами. Для глыбовых гор характерны массивность, крутые склоны, сравнительно слабая расчлененность. Возникают как на территориях, имевших ранее горный рельеф, но выровненных денудацией, так и на равнинных территориях [ЭСГТ; Подобедов, 1974].

Син.: горы горстовые [Усов, 1934], горы блоковые.

Англ. — block mountains; нем. — Blockgebirge, Disjunktionsgebirge; фр. — montagnes de dislocation.

ГОРЫ ГЛЫБОВЫЕ СКЛАДЧАТЫЕ. — Разломанная сбросами, иногда ранее пенепленизированная и поднятая на разную высоту складчатая страна [Щукин, 1964].

Нем. — Faltenschollengebirge; фр. — montagnes de dislocation plissées.

ГОРЫ ГЛЫБОВЫЕ СТОЛОВЫЕ. — Разломанная сбросами столовая страна. Участки первичной поверхности, разломанной и поднятой в отдельных глыбах на разную высоту, сложены горизонтальными или наклонными, но не смятыми в складки пластами осадочных пород [Щукин, 1964].

Нем. — Tafelschollengebirge, Deckschollengebirge; фр. — montagnes de dislocation tabulaires.

ГОРЫ ГОРСТОВЫЕ. — Горы, ограниченные с двух сторон сбросами. Разновидность гор сбросовых [Лесгафт, 1914].

Нем. — Horstgebirge.

ГОРЫ ЛЕСТНИЧНЫЕ. — Имеющие террасированные склоны, обычно связаны с горизонтально или очень полого залегающими осадочными формациями [Усов, 1934].

Син.: горы столовые.

ГОРЫ МНОГОГЛЫБОВЫЕ. — горная страна в виде чередования многих горстов и грабенов [Щукин, 1964].

Нем. — Mehrschollengebirge.

ГОРЫ МОЛОДЫЕ. — 1. Горы, сформированные в пределах альпийского и тихоокеанского поясов складчатости [Герасимов, Мещеряков, 1967].

2. Недавно поднятые горы, в которых факторы эрозии еще не изменили внутреннюю структуру и конфигурация поверхности определяется этой структурой [СОГТ].

Син.: горы эпигеосинклинальные [Герасимов, Мещеряков, 1967].

Нем. — jüngerer Gebirge; фр. — montagnes jeunes.

ГОРЫ ОСВОБОЖДЕННЫЕ. — Горы, сложенные интрузивными телами, вышедшими на поверхность вследствие отпрепарировки их денудационными процессами [ГС].

ГОРЫ ОСТАТОЧНО-ГЛЫБОВЫЕ. — Возникают на месте более древних складчатых гор, которые еще до образования разломов и поднятия отдельных глыб были совершенно разрушены и пенепленизированы. Г.о.г. хорошо морфологически выражены лишь в молодом возрасте, когда на отдельных глыбах еще сохраняются участки изломанной и поднятой на различную высоту предельной равнины [Щукин, 1964].

Англ. — residual block mountains; нем. — Rumpfschollengebirge.

ГОРЫ ОСТАТОЧНЫЕ ЭФИОПСКОГО ТИПА. — По Ф. Космату, горы между опустившимися по разломам частями литосферы (Восточная Африка) [Марков, 1948].

ГОРЫ ПЛАТФОРМЕННЫЕ ОМОЛОЖЕННЫЕ. — На материковых платформах выделяются участки незначительной площади с проявлением сравнительно интенсивных направленных неотектонических движений. Эти участки соответствуют омоложенным низким горам платформенного типа. Они характеризуются своим комплексом формаций неоген-антропогенных отложений: новейшие отложения молассового типа и вулканогенные образования или совершенно отсутствуют, или отличаются крайне слабым развитием. Областям платформенных гор соответствуют преимущественно линейные поднятия и прогибы, грабены и горсты. Эти структурные элементы обнаруживают теснейшую зависимость от характера более древних структурных форм и в большинстве случаев являются унаследованными [Николаев, 1962].

ГОРЫ ПЛИКАТИВНЫЕ. — Образующиеся в результате пликативных деформаций субстрата [Усов, 1934].

Англ. — folded mountains; нем. — plikatives Gebirge; фр. — montagnes plicatives.

ГОРЫ ПОДВОДНЫЕ. — 1. Термин "подводные горы" целесообразно сохранить в том понимании, которое утвердилось в лоциях, океанографических и в морских геологических работах. Подводные горы — изолированные, резко выделяющиеся относительно прилегающих равнин возвышенности, не имеющие линейной ориентировки (Леонтьев, 1963; ОЗ; ГС-2).

2. Общее наименование горных форм рельефа дна морей и океанов; отдельные подводные горные поднятия [КГЭ; ЭСГТ].

Син.: горы морские [Панов, 1963].

Нем. — submarines Gebirge; фр. — montagnes sousmarines.

ГОРЫ ПОКРОВНО-СКЛАДЧАТЫЕ. — Горы, где складки разорваны и вкрест простирания чешуйчато надвинуты друг на друга [Трифонов, 1966].

Нем. — Deckfaltengebirge, Decken-Faltengebirge.

ГОРЫ ПЬЕДЕСТАЛЬНЫЕ (Обручев, 1894). — Низко- и средневысотные (реже высокие) горы, со всех сторон окаймленные наклон-

ными равнинами—бэлями, образующими пьедестал гор. По механизму образования это сводово-глыбовые горы. По Н.А. Флоренсову (1967), Г.п. можно рассматривать как морфологическое выражение первых стадий эпиплатформенного орогенеза, идущего в условиях сжатия земной коры [Тимофеев, 1975].

ГОРЫ СБРОСОВО-СКЛАДЧАТЫЕ. — Образованные сбросами, расколовшими древнюю складчатую структуру на отдельные глыбы, поднятые на значительную высоту [ГС].

Англ. — faulted-folded mountains; нем. — Bruchfaltengebirge.

ГОРЫ СБРОСОВЫЕ. — 1. Образовались вследствие выдвигания участков земной коры по линиям сбросов [Лесгафт, 1914].

2. Созданные быстрыми радиальными движениями, когда отдельные участки литосферы поднимаются, отчленяясь от соседних по линиям и зонам разрыва или раскола [Эдельштейн, 1933].

Син.: горы глыбовые.

Англ. — faulted mountains, basin range; нем. — Bruchgebirge; фр. — monts disjonctifs.

ГОРЫ СКЛАДЧАТО-ГЛЫБОВЫЕ (Обручев, 1948, с. 17). — 1. "...Возрожденные горы ... должны иметь иной рельеф, чем тот, который был первоначально. Они представляют тип гор, получивших наименование германотипных, а по своей структуре они представляют складчато-глыбовые горы (название, предложенное мной в дополнение к четырем ранее установленным типам Штилле...)"

2. Геологическая история этого типа структурного рельефа сложная. Развитие его происходило в два этапа. Первый этап — формирование складчатых структур. В дальнейшем складчатые горы пережили интенсивные вертикальные перемещения, сопровождающиеся многочисленными разломами. С этого момента основные черты рельефа определяются сбросами. Основными геоморфологическими особенностями Г.с.-г. являются резкие очертания возвышенностей, ограниченных разрушенными плоскостями сбросов [Бондарчук, 1949].

3. Образуются на месте бывшей в прошлом высокой складчатой горной страны после этапа ее выравнивания [Половинкин, 1958].

4. Поднятия земной поверхности, обусловленные сложными деформациями земной коры, как пластичными (пликативными), так и разрывными (дизъюнктивными). Г.с.-г. обычно возникают при деформациях и поднятиях толщ пород, смятых в складки, но утративших пластичность [ЭСГТ].

Син.: горы германотипные, г. сбросово-складчатые, г. глыбово-складчатые.

Нем. — Grundschollengebirge, Faltenschollengebirge; фр. — montagnes de dislocation plissées.

ГОРЫ СКЛАДЧАТО-МАССИВНЫЕ (Яковлев, 1931, с. 125). — "...Сформировавшиеся складчатые горы могут в силу смещения пластов земной коры по вертикальным направлениям превратиться в складчато-массивные горы..."

ГОРЫ СКЛАДЧАТО-ПОКРОВНЫЕ. — Разновидность складчатых гор. Они представляют сочетания складок и надвигов, которые образовались

вследствие сильного бокового давления и мощных вертикальных движений верхней толщи литосферы [Подобедов, 1974].

ГОРЫ СКЛАДЧАТЫЕ. — 1. Существенными признаками всех складчатых гор считаются следующие: а) поднятие над окружающей сушей; б) направление и очертания нагорий определяются простиранием складок, нагорья продолжаютя настолько, насколько и складчатость; в) склон нагорья к прилегающей суше соответствует в общем углу наклона пластов; г) высоты над уровнем моря гребней или хребтов соответствуют интенсивности поднятия; д) внутри нагорья обширные равнины встречаются только там, где слои высказывают плоское напластование; е) типичной формой долин являются продольные [Зупан, 1914].

2. В простейшем случае складчатые горы состоят из нескольких параллельных, прямолинейных вытянутых складок [Лесгафт, 1914].

3. Горы, образованные собранными в складки под влиянием бокового давления пластами земной коры [Яковлев; 1931; Эдельштейн, 1933; Бондарчук, 1949; ГС; СОГТ].

4. В геосинклинали сперва происходит складкообразование. Возможно, что именно оно придает участку земной коры неустойчивое положение, влекущее его поднятие и образование на земной поверхности выпуклости антиклинального типа. Выпуклость, будучи расчлененной деятельностью рек, превращается в горную страну. Таким именно путем и возникают горы в областях, впервые испытавших складчатость. Название гор подчеркивает, что весь процесс был сочетанием складкообразования с горообразованием [Калесник, 1947; КГЭ; БСЭ, т. 7, 1972].

5. Поднятия земной поверхности, возникающие в подвижных зонах земной коры. Наиболее характерны для молодых геосинклинальных зон. Представляют собой толщ горных пород, смятые в складки различной величины и крутизны, поднятые на некоторую высоту [ЭСГТ].

6. Разновысотные тектонические горы, основные орографические элементы которых образованы пликативными дислокациями при подчиненной роли дизъюнктивных. Различают Г.с. эпигеосинклинальные и Г.с. эпиплатформенные [ГС-2].

Англ. — folded mountains; нем. — Faltengebirge, Faltungsgebirge; фр. — monts plicatifs, montagnes de plissement, m. plissées.

ГОРЫ СКЛАДЧАТЫЕ ЧИСТОГО ТИПА (Зупан, 1914). — Чистый тип складчатых гор состоит в последовательности антиклинальных гребней и синклинальных долин.

ГОРЫ СТЕРЖНЕВЫЕ. — Старые складчатые горы [Яковлев, 1931]. — Термин не употребляется.

ГОРЫ СТОЛОВО-ГЛЫБОВЫЕ. — [Бондарчук, 1949; Половинкин, 1958].

Син.: горы глыбовые столовые.

ГОРЫ СТОЛОВЫЕ. — Изолированные возвышенности, характеризующиеся крутыми склонами, плоскими вершинами, бронированными либо горизонтально залегающими осадочными породами, либо вулканическими породами (лавы, траппы) [ЭСГТ; КГЭ; Трифонов, 1966].

Англ. — table or flat-topped mountains; нем. — Tafelgebirge, Plattenhöle; фр. — montagnes tabulaires.

ГОРЫ СТОЛОВЫЕ ТЕКТОНИЧЕСКИЕ. — Образовавшиеся при тектоническом дроблении столовой страны и дифференцированных перемещениях отдельных блоков по разломам [ЭСГТ].

Нем. — tektonisches Tafelgebirge; фр. — montagnes tabulaires d'origine tectonique.

ГОРЫ ТЕКТОНИЧЕСКИЕ. — 1. "Все горы, происшедшие от действия подземных сил с нарушением нормального залегания земных пластов" [Яковлев, 1931, с. 124].

2. Поднятия земной поверхности, обусловленные деформациями земной коры. В зависимости от характера деформаций земной коры в процессе горообразования среди тектонических гор различаются складчатые, складчато-глыбовые и глыбовые горы [ЭСГТ].

Англ. — tectonic mountains; нем. — tektonisches Gebirge, Dislokationsgebirge; фр. — montagnes d'origine tectonique.

ГОРЫ ЭПИГЕОСИНКЛИНАЛЬНЫЕ. — 1. Горы, сформированные новейшими тектоническими движениями на месте альпийской геосинклинали. Являются молодыми и в геологическом и в морфологическом смысле (Альпы, Карпаты и др). [ГС-2; БСЭ, т. 7].

2. Горы, возникшие на основе эпигеосинклинальных складчатых и складчато-глыбовых областей, не превращавшихся в платформы. К Г.э. относятся и такие горы, как Урал, Тянь-Шань, Памир, Алтай, Саяны [Чемиков, 1973].

ГОРЫ ЭПИПЛАТФОРМЕННЫЕ. — Сформированы новейшими тектоническими движениями на месте платформ разного возраста. Согласно одним авторам, это глыбовые горы, согласно другим, они представляют собой складки в виде крупных поднятий — складки основания, часто осложненные разломами [ГС-2].

ГРАБЕН (Suess, 1875). — 1. По Э. Зюссу, опустившийся по сбросам участок земной поверхности [Ог, 1932; СТТ; ГС-2]. Тектоническая структура, представляющая собой опущенный участок земной коры, ограниченный сбросами, ему соответствует опущенное положение покрова новейших осадочных образований; в современном рельефе равнин выражен резкими понижениями, занятыми речными долинами, характеризующимися повышенной мощностью и илисто-глинистым составом аллювия [Востряков, 1968].

2. Впадина, долина, обусловленная опусканием полосы земной поверхности между двумя разломами [Иностранцев, 1914; Яковлев, 1931].

Син.: ров сбросовый [Ог, 1932].

Англ. — graben fault trough; нем. — Graben; фр. — graben, fossè d'effondrement, bassin d., bloc effondre.

ГРАБЕН-ДОЛИНА. — Узкая протяженная структура, внешне напоминая рифтовую долину, по которой развивается современная речная сеть. Такие межгорные впадины своим образованием обязаны двум или целой системе параллельных сбросов протяженностью на многие километры при ширине в несколько или первые десятки километров [Желнин, 1972].

Англ. — fault-block valley; нем. — Grabental.

ГРАБЕН-ДОЛИНА ПОПЕРЕЧНАЯ. — По своей природе аналогична продольным, но отличается от последних поперечным положением по отношению к долинам, меньшими размерами и более поздним временем заложения [Желнин, 1972].

ГРАБЕН-ДОЛИНА ПРОДОЛЬНАЯ. — Линейное понижение, ограниченное двумя субпараллельными линиями разломов, в пределах которого развита современная речная сеть. Г.-д.п. рек характеризуется хорошо выраженной прямолинейностью, резкими границами с окружающими участками рельефа, выступающими в виде геоморфологических уступов, и значительной мощностью рыхлых отложений [Желнин, 1972].

ГРАБЕН МЕЖРАЗЛОМНЫЙ (Пиотровский, 1966). — Широкий (до изометрического) грабен, ограниченный разломами разных направлений и нередко разного возраста.

ГРАБЕН ОДИНОЧНЫХ РАЗЛОМОВ ПАРАЛЛЕЛЬНОГО ДРОБЛЕНИЯ (Пиотровский, 1966). — Образован опусканием блоков между субпараллельными разрывами общей зоны разлома.

ГРАБЕН ОДИНОЧНЫХ РАЗЛОМОВ ПЕРЕКРЕСТНОГО ДРОБЛЕНИЯ (Пиотровский, 1966). — Образован опусканием мозаичной системы блоков вдоль общей зоны разломов, но по разрывам различных, пересекающихся направлений.

ГРАБЕН РИФТОВЫЙ [Гайнанов и др., 1975]. — Син.: р и ф т.

ГРАБЕН СЕКТОРНЫЙ ВУЛКАНО-ТЕКТОНИЧЕСКИЙ (Красный, 1972). Грабен, возникающий на вершине конуса проседающего вулкана.

Фр. — sector-graben.

ГРАБЕН-ТРОГ. — Горная долина, образовавшаяся одновременным воздействием разрывной тектоники и экзарации [Щербакова, 1973].

ГРАБЕН ЭКСПЛОЗИВНЫЙ. — Трещинообразная впадина, образованная в результате серий взрывов вдоль участка растяжения [Красный, 1972].

Син.: р о в э к с п л о з и в н ы й [ГС-2].

Нем. — Explosionsgraben.

ГРАДИЕНТ СЖАТИЯ (Чедия, Уткина, 1973). — Отношение величины Δl к горизонтальной проекции пенеплена в направлении, перпендикулярном оси сжатия $l / \Delta l$, где Δl — положительная разность между выпрямленным пенепленом и его горизонтальной проекцией, полученная при приведении деформированного пенеплена в горизонтальное положение.

Фр. — gradient de compression.

ГРАНИ РЕЛЬЕФА ВУЛКАНОГЕННЫЕ (Ганешин и др., 1975). — Поверхности лавовых плато, покровов и потоков, а также склоны стратовулканов, кальдер и др.

ГРАНИ РЕЛЬЕФА СТРУКТУРНО-ДЕНУДАЦИОННЫЕ (Ганешин и др., 1975а). — Поверхности, возникающие в результате препарировки денудационными процессами древних тектонических контактов.

ГРАНИ РЕЛЬЕФА ТЕКТОНИЧЕСКИЕ (Ганешин и др., 1975а). — Грани, образованные структурными формами неотектонического происхождения: поверхности сбросовых уступов и склоны антиклинальных

гряд, топографическая поверхность которых в общем совпадает со структурной поверхностью складки.

ГРАНЬ БАЗАЛЬНАЯ (Дэвис, 1962, с. 371). — "В результате расчленения крупных граней возникает ряд небольших базальных граней, расположенных вдоль линии сброса, где они образуют срезанные окончания ... небольших отрогов".

Англ. — basal facet.

ГРАНЬ ТРЕУГОЛЬНАЯ КОНЕЧНАЯ (Дэвис, 1962, с. 271). — "...В результате длительного сбросового движения, продолжающегося и в современный период, неизбежно должны возникнуть... крупные и мелкие конечные треугольные грани, основания которых вытянуты в одну линию вдоль всего фронта гор".

Англ. — facet.

ГРЕБЕНЬ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ (Кутейников, Кутейникова, 1976). — Сложенные интрузивными траппами извилистые гряды шириной в несколько сот метров, а иногда и до 5 км и относительной высотой до 200—300 м. Располагаются близ границы лавового поля [СОГТ].

ГРЕБЕНЬ ГОМОКЛИНАЛЬНЫЙ. — По Коттону, гребень, ограниченный крутым откосом с одной стороны и пологим склоном, параллельным падению умеренно наклоненных пластов, — с другой.

Син.: гряда моноклиная, хребет моноклиальный.

Англ. — homoclinal ridge.

ГРЕБЕНЬ МОНОКЛИНАЛЬНЫЙ. — Эрозионный хребет, сложенный плотными породами, имеющими моноклиальное падение крутизной более 20°. Склоны такого хребта имеют примерно одинаковую крутизну [Лахи, 1966; Щукин, 1934].

Англ. — hogback; нем. — monoklinales Gebirge, Grat.; фр. — crête monoclinale, échine.

ГРУНТОИЗВЕРЖЕНИЕ. — Вид остаточных сейсмодетформаций грунтов. Возникает на участках с неглубоким залеганием грунтовых вод, образует конусы, сложенных песчаными или илистыми грунтами. Такие деформации грунтов образуются, как правило, при 8—9-балльных и более сильных землетрясениях [Попова, 1975].

ГРУППА ТИПОВ РЕЛЬЕФА ПЕРВИЧНО-ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Типы рельефа, созданного непосредственной деформацией земной поверхности тектоническими процессами; в чистом виде эта группа на суше почти не встречается из-за изменений экзогенными процессами [КГЭ].

ГРЯДА КОНСЕКВЕНТНАЯ (Дэвис, 1962, с. 401). — "...Антиклинальный свод можно называть консеквентной грядой, до тех пор пока их (свода и гряды. — *Ред.*) оси совпадают".

ГРЯДА МОНОКЛИНАЛЬНАЯ. — Асимметричная гряда, имеющая один склон крутой, другой — пологий, согласный с падением пластов. Близкий термин: куэста [ГС].

Англ. — monoclinal ridge, homoclinal ridge.

ГРЯДА ПОДВОДНАЯ ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — Гряда подводных и надводных вулканов с общим подножием в форме пологого вала. Выражение этих структур в рельефе дна океана имеет не столько тектони-

ческое, сколько вулканическое происхождение. Но линейность вулканических гряд свидетельствует об их связи с тектоническими разломами земной коры. От глыбовых хребтов Г.п.в. отличаются пологими склонами, незаметно сливающимися с дном окружающих котловин, и узким гребнем с цепочкой вулканов. [Белоусов, 1975].

ГРЯДА ПОДВОДНЫХ ГОР. — Ряд подводных гор, вытянутых вдоль хребта или поднятия [ОЭ]. Составляет разновидность поднятий ложа Тихого океана в виде обособленных гор более или менее правильной конической формы, иногда с плоской вершиной, концентрирующихся в определенной полосе или смыкающихся в вытянутые монолитные массивы [Удинцев, 1972].

ГРЯДА РЕСЕКВЕНТНАЯ (Дэвис, 1962, с. 401). — "Антиклинальная гряда 2-го порядка, ограниченная моноклинальными субсеквентными долинами".

ГРЯДА СУБСЕКВЕНТНАЯ (Дэвис, 1962, с. 401). — "Если под жестким покровом находятся податливые слои, то в результате их размыва вдоль оси свода может образоваться как бы прогиб и прежний гребень оказывается разделенным антиклинальной субсеквентной долиной на два гребня, которые можно назвать субсеквентными грядами".

ГУЛЕ. — Полу-клюд [Gorge, 1974].

Англ. — narrows; нем. — Enge; фр. — goulet.

ГХАТ. — От хинди ghat — горная цепь, горный проход. 1. Горный проход; горный хребет [СОГТ].

2. Структурные ступени в траппах, отделенные друг от друга почти отвесными денудационными обрывами [Николаев, Рябчиков, 1967].

ГБЯР. — Зияющие трещины, широко распространенные в Центральном грабене Исландии. Каждая из таких трещин простирается параллельно главным разломам грабена [Щукин, 1974].

ДАЙКА. — По определению Гейки (1897), стена из лавы, инъецированной в трещины эруптивного аппарата [Мартонн, 1945].

Англ. — dyke; нем. — Dyke; фр. — dike, dyke, filon éruptif.

ДАЙКА ОТРИЦАТЕЛЬНАЯ. — По Д.И. Мушкетову, в условиях сухого континентального климата на месте жил, подверженных быстрому физическому выветриванию темноокрашенных жильных пород, образуются "отрицательные дайки" в виде глубоких щелей [Варсанюфьева, 1946].

ДВИЖЕНИЯ БЕРЕГОВОЙ ЛИНИИ СОВРЕМЕННЫЕ. — Вертикальные движения, происходившие и происходящие в период формирования рельефа современной береговой зоны моря, морфологическими элементами которой являются: подводный береговой склон, аккумулятивные формы и клиф. Этот период охватывает несколько тысячелетий и в общем совпадает с историческим временем [Буданов и др., 1957].

ДВИЖЕНИЯ ГЛЫБОВО-КОРРЕНТИВНЫЕ (Федорович, 1966). — Гравитационное глыбово-пликативное расползание плотных слоистых толщ по склонам интенсивно поднимающихся гор или быстро опускающихся впадин, сопровождающееся раздвижением (в силу растяжения) толщ и частичным скольжением, приводящим к складчатою.

ДВИЖЕНИЯ ГЛЯЦИОИЗОСТАТИЧЕСКИЕ. — Движения земной коры, происходящие под влиянием веса ледяных покровов [Герасимов, Мар-

ков, 1939]. Они выражались в прогибании значительных участков поверхностных частей литосферы в эпохи оледенений и медленных компенсационных поднятиях в периоды межледниковий [Наместников, 1969].

ДВИЖЕНИЯ ГОРООБРАЗОВАТЕЛЬНЫЕ ПЕРВИЧНЫЕ. — По К.В. Боголепову, Д., связанные с инверсией геосинклинали [Адаменко, 1972].

Син.: движения горообразовательные прото-орогенные.

ДВИЖЕНИЯ ДРЕВНИЕ. — Домезозойские движения земной коры, создавшие ныне пассивные, не выраженные в рельефе древние геологические структуры [Мещеряков, 1967]. Движения земной коры, проявлявшиеся в течение геологического этапа, т.е. до наступления геоморфологического этапа [Герасимов, Мещеряков, 1967].

Нем. — frühere Bewegungen; фр. — mouvements anciens.

ДВИЖЕНИЯ ЗЕМНОЙ КОРЫ КОЛЕБАТЕЛЬНЫЕ НОВЕЙШИЕ. — Начавшиеся с неогена и создавшие современные формы рельефа; изучаются главным образом методами геоморфологии [БСЭ, т. 12, 1973].

ДВИЖЕНИЯ ЗЕМНОЙ КОРЫ МОЛОДЫЕ. — Движения среднего и позднего голоцена (примерно за последние 7000 лет) [Никонов, 1965].

Нем. — junge Krustenbewegungen; фр. — mouvements de l'écorce terrestre jeunes.

ДВИЖЕНИЯ ЗЕМНОЙ КОРЫ НОВЕЙШИЕ. — Имевшие место в неоген-четвертичное время [Мещеряков, 1972].

ДВИЖЕНИЯ ЗЕМНОЙ КОРЫ НОВЫЕ (Герасимов, Мещеряков, 1967, с. 9). — "В создании крупных морфоструктурных черт поверхности Земли важную роль сыграли движения всего геоморфологического этапа ($M_z - K_z$), за которым предложено закрепить название новых движений земной коры".

Нем. — neue Krustenbewegungen; фр. — mouvements de l'écorce terrestre nouveaux.

ДВИЖЕНИЯ ЗЕМНОЙ КОРЫ СОВРЕМЕННЫЕ. — 1. Поднятия, опускания, сдвиги земной коры, происходящие в настоящее время и выявляемые по геодезическим данным, океанографическим и геолого-геоморфологическим наблюдениям, путем сравнения старых и новых карт, аэроснимков разных лет, по историческим, археологическим данным [Мещеряков, 1961; ЭСГТ].

2. Доступные изучению инструментальными методами [Никонов, 1965].

3. Проявившиеся в течение очень короткого промежутка времени, исчисляемого последними несколькими десятилетиями или последними столетиями [Рождественский, Журенко, 1973].

Нем. — heutige (gegenwärtige) Krustenbewegungen; фр. — mouvements de l'écorce terrestre actuels.

ДВИЖЕНИЯ ЗЕМНОЙ КОРЫ "ТЕРРАСООБРАЗУЮЩИЕ". — По Г.Д. Ажгирею, особый тип тектонических движений земной коры, благодаря которым формируются террасовые уступы [Рождественский, 1971].

ДВИЖЕНИЯ МОЛОДЫЕ. — 1. Голоценовые движения земной коры, когда происходило формирование современных пойм и продольных профилей русел рек [Белоусов, 1960; Соколовский, Волков, 1967; Растворова, 1973].

2. Движения последних 20 тыс. лет начиная с максимума второй половины позднелейстоценовой ледниковой эпохи. Они предшествовали современным движениям [Щербакова, 1973].

Син.: движения тектонические молодые.

Нем. — junge Bewegungen; фр. — mouvements jeunes.

ДВИЖЕНИЯ МОРФОТЕКТОНИЧЕСКИЕ (Тимофеев, 1965). — Особый тип тектонических движений, которые сформировали основу, корни современного рельефа, его морфоструктуру, оставшиеся более или менее неизменными в течении последующей истории Земли.

Син.: морфотектоника.

Нем. — morphotektonische Bewegungen; фр. — mouvements morphotectoniques.

ДВИЖЕНИЯ НЕОТЕКТОНИЧЕСКИЕ. — 1. Новейшие и современные (в основном неоген-четвертичные) движения земной коры [Щукин, 1960].

2. Движения земной коры, относящиеся к последним этапам (неоген-четвертичным) формирования и обновления рельефа [Тимофеев, 1965].

3. Движения позднеорогенной стадии активизации альпийских и вневальпийских областей [Милановский, 1968а].

4. Движения, результаты которых еще проявляются непосредственно в морфологии поверхности суши [Туйдейл, 1969].

5. Складкообразовательные движения, выражающиеся в дифференцированных подвижках земной коры, в росте складок и движениях блоков по разрывам, в наклонах и изгибах поверхности Земли и в конечном итоге в формировании рельефа поверхности Земли [Горшков, Якушова, 1973].

6. Движения, которые происходили на протяжении последних 25—30 млн. лет. К числу этих движений относят и происходящие в настоящее время движения земной коры [Подобедов, 1974].

Син.: движения новейшие, неотектоника, новейшая тектоника.

Англ. — neotectonics; нем. — neotektonische Bewegungen; фр. — mouvements néotectoniques.

ДВИЖЕНИЯ НОВЕЙШИЕ. — 1. "...В большинстве случаев под новейшими движениями понимают движения земной коры, происходившие в течение четвертичного (антропогенного) периода. Ввиду того что нижнюю границу антропогена не всегда удается точно выделить, под этим названием понимают также движения, происходившие и в предшествующий момент геологической истории (неоген)" [Николаев, 1949, с. 6].

2. Тектонические процессы, которые обусловили современный облик рельефа и о которых мы судим на основании геоморфологических данных [Шульц, 1958; Финько, 1964]. "...Движения, создавшие основные черты современного рельефа... Неотектонические "движения (если не счи-

тать их "современной" части) не могут непосредственно наблюдаться или измеряться. Наблюдаются лишь их результаты, точнее, структурные особенности рельефа, которые истолковываются как их результат" [Косыгин, 1974, с. 187].

3. Движения, проявляющиеся в голоцене [Панов, 1966].

4. Движения неотектонического этапа, завершившие процесс перестройки древней структуры и создания морфоструктуры [Мещеряков, 1967].

5. Охватывающие неоген и четвертичный период до настоящего момента (собственно неотектоника) [Горшков, Якушова, 1973]. Близкие определения у В.А. Обручева (1948), В.Е. Хаина (1954) и др.

6. Движения земной коры и образованные ими тектонические структуры, которые активно проявляются в современном рельефе. Возраст этих движений и структур различен: на древних платформах — мезозойский и кайнозойский; в альпийских геосинклинальных сооружениях — третичный и четвертичный; в возрожденных мобильных поясах — четвертичный и современный [Апродов, 1965].

Син.: неотектоника, движения неотектонические, движения тектонические новейшие.

ДВИЖЕНИЯ НОВЫЕ. — Движения мезозоя—кайнозоя, движения геоморфологической стадии, создавшие выраженные в рельефе геоморфологические структуры или морфоструктуры [Мещеряков, 1967].

ДВИЖЕНИЯ ОРОГЕНИЧЕСКИЕ (Gilbert, 1890). — 1. По Джильберту, движения земной коры, образующие горы [Марков, 1948; Муратов, 1948].

2. По Г. Штилле, движения, изменяющие тектоническую структуру и носящие эпизодический характер. Проявляются быстро и приводят к образованию резких нарушений (складок, надвигов, сбросов и пр.). Складчатость развивается внутри земной коры, имея только слабое отражение на поверхности [Николаев, 1949].

3. Морфологически Д.о. приводят к образованию огромных по площади поднятий, прогибов и обширных сводов. Это колебательные движения в понимании Г. Штилле или складки основания Э. Аргана, кроме того, разломы глыб, вплоть до образования надвигов блоков [Махачек, 1959].

4. Интенсивные складчатые и разрывные деформации земной коры, сопровождающиеся горообразованием; проявляются главным образом в геосинклиналях в определенные эпохи [ЭСГТ].

Син.: ундуляции, форма геотектогенеза складчатая [Николаев, 1949].

Англ. — mountain-making movements; нем. — orogenetische Bewegungen; фр. — mouvements orogéniques.

ДВИЖЕНИЯ ОРОГЕННЫЕ. — "...Интенсивно проявляющиеся и приводящие в случае отрицательного их направления к накоплению мощных толщ осадочно-вулканогенных образований... При ином преобладающем направлении волновых движений этого типа образуются морфологически выраженные горные страны" [Николаев, 1962, с. 32].

Англ. — orogenic movements; нем. — orogene Bewegungen; фр. — mouvements orogéniques.

ДВИЖЕНИЯ СОБСТВЕННО СОВРЕМЕННЫЕ (Трифонов, 1961) . — Происходившие в историческое время, вплоть до наших дней.

Фр. — *mouvements proprement actuels*.

ДВИЖЕНИЯ СОВРЕМЕННЫЕ. — 1. Движения земной коры, происходящие в голоцене, из которых особенно интересны движения во второй половине голоцена [Попов, Резанов, 1955].

2. "Рельефообразующие движения продолжают обычно и в настоящее время. Эти движения выделяют как современные движения. Они входят в понятие новейшей тектоники, хотя и не исчерпывают его. Изучение современных движений позволяет использовать, помимо геологических и геоморфологических методов, целый ряд других данных... и, что важно, благодаря привлечению точных геодезических данных... охарактеризовать тектонические процессы не только качественно, но и количественно". [Шульц, 1958, с. 349].

3. Движения, которые изучаются при помощи прямых (непосредственных) сейсмологических, астрономических, геодезических, гидрологических и т.п. наблюдений, фиксирующих движения настоящего времени [Герасимов, 1950; Мещеряков, 1961; Финько, 1964; Мильков, 1970].

4. Относящиеся к настоящему моменту, т.е. происходящие на наших глазах [Горшков, Якушова, 1973].

5. Движения последних 6 тыс. лет, т.е. большей частью голоценовые (начиная с послеледникового климатического оптимума) [Щербакова, 1973].

6. "...Движения, которые доступны непосредственным измерениям... говоря о непосредственных измерениях, мы имеем в виду не личные возможности одного исследователя, а возможности ряда последовательных поколений, т.е. исторический этап" [Косыгин, 1974, с. 186].

Син.: **д в и ж е н и я т е к т о н и ч е с к и е с о в р е м е н н ы е**.

Нем. — *heutige (gegenwärtige) Bewegungen*; фр. — *mouvements actuels*.

ДВИЖЕНИЯ СТУПЕНЧАТЫЕ (Золотарев, 1968а) . — Неравномерные поднятия, приводящие к образованию морфоструктурных ярусов-ступеней с различной высотой суммарных поднятий. По своей природе, возможно, аналогичны движениям, формирующим в платформенных областях структурные террасы.

ДЕЙТЕРООРОГЕНЕЗ (Боголепов, 1968) . — От греч. дейтейрос — второй. Последующее горообразование на месте более древних, в той или иной мере пенепленизированных горных сооружений.

ДЕПРЕССИЯ. — В геоморфологии — любое понижение земной поверхности; в узком смысле — впадина или котловина, лежащая ниже уровня моря [Зупан, 1914; Эдельштейн, 1933; Калесник, 1947; Бондарчук, 1949; КГЭ; ГС-2; Тимофеев и др., 1977].

Англ. — *depression*; нем. — *Depression*; фр. — *dépression*.

ДЕПРЕССИЯ ВУЛКАНО-ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — 1. Крупное опускание (до 100 км шириной), образующееся в связи с падением давления внутри периферических вулканических очагов как компенсационное опускание при их опустошении в процессе извержений или оттока магмы [Святловский, 1971].

2. Кольцевая, овальная или полигональная в плане структура обрушения, развивающаяся в связи с вулканическими процессами, но не связанная с деятельностью и эволюцией того или иного отдельного вулканического центра. Диаметр Д.в.-т. колеблется от 12—15 до 60—80 и даже 100 км. Внешнее ограничение образовано фестончатой системой сбросов. Видимая амплитуда опускания составляет от 300 до 700—1000 м. В пределах депрессий располагаются группы вулканических аппаратов [Красный, 1972].

Нем. — *vulkanotéktonische Depression*.

ДЕПРЕССИЯ ВУЛКАНО-ТЕКТОНИЧЕСКАЯ ГРАБЕН-СИНКЛИНАЛЬНАЯ. — Наложённая структурная впадина, образованная на своде крупного поднятия в связи с вулкано-тектоническими процессами. Ограничена краевыми прямолинейными и криволинейными сбросами, или флексурами, является ареной вулканической деятельности. [Святловский, 1971].

ДЕПРЕССИЯ КОЛЬЦЕВАЯ ТИПА КАЛЬДЕРЫ ГЛЕНКО (Святловский, 1971). — Компенсационная впадина, опускающаяся в связи с деятельностью окружающих вулканов. Формируется по кольцевым разломам, дугообразным трещинам при обрушении центральных блоков в кровле опустошенного при излияниях очага. Иногда окаймлена краевыми вулканами, расположенными на кольцевых разломах обрушения.

Син.: котловина оседания.

ДЕПРЕССИЯ КОМПЕНСИРОВАННАЯ (Чемяков, 1969). — Внутригорная или межгорная депрессия, достигшая стадии аккумулятивного выравнивания.

ДЕПРЕССИЯ КРАЕВАЯ (Красный, 1972, с. 98). — “Вулканические постройки, составляющие цепи океанических архипелагов... могут быть расположены близко друг к другу, не соприкасаясь своими основаниями, либо образовывать общий цоколь. В последнем случае вокруг групп вулканов образуется краевая депрессия..., по периферии которой формируются валы...”

Нем. — *Randtief (e)*; фр. — *dépression marginale*.

ДЕПРЕССИЯ ПРЕДГОРНАЯ МЕЛКАЯ (Адаменко, 1972). — Сложная система предгорных понижений, представленная отдельными, часто изолированными впадинами или древними долинами. Мощность отложений в них не превышает 50—100 м. Протяженность системы от десятков до 100—200 км, а ширина — менее 100 км.

ДЕПРЕССИЯ ПРЕДГОРНАЯ (ПОДВОДНАЯ). — Депрессия перед фронтом срединно-океанического хребта. Геоморфологически выражается предгорной равниной с сейсмически активным дном, которая расположена на 300—400 м ниже несейсмических абиссальных равнин. Ширина Д.п.п. составляет 85—180 км при длине около 800 км [Лавров, 1965].

ДЕПРЕССИЯ ПРЕДГОРНАЯ ЦОКОЛЬНАЯ. — Широкое предгорное понижение, ориентированное параллельно краю горного поднятия, протяженностью и шириной в первые десятки километров и амплитудой погружений до 20—50 м. Имеет весьма расплывчатые ограничения, особенно со стороны платформы, а мощность аккумулятивных накоплений в отдельных мелких впадинах обычно не превышает 10—20 м [Адаменко, 1972].

ДЕПРЕССИЯ ПРОДОЛЬНАЯ. — Вытянутое на большое расстояние понижение между хребтами. Д.п. имеют эрозионно-тектоническое происхождение и представляют собой древние речные долины, заложенные во многих случаях вдоль разломов [Мещеряков, 1972].

Нем. — *longitudinale Depression*; фр. — *dépression longitudinale*.

ДЕПРЕССИЯ СОЛЯНАЯ. — Округлая отрицательная тектоническая депрессия различных размеров, образованная прогибанием слоев, покрывающих соль, в результате подземного растворения ее. В современном рельефе Д.с. выражены бессточными замкнутыми понижениями, многие из которых превратились в озера [Востряков, 1968].

Фр. — *dépression de sel*.

ДЕПРЕССИЯ ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — 1. Область прогибания земной коры, полностью или частично заполненная осадками [БСЭ, т. 8, 1972].

2. Общий термин для понижений земной поверхности, имеющих тектоническое происхождение (опускание по разломам, синклинали, впадина, кальдера и др.) [Gorge, 1974].

Нем. — *tektonische Depression*; фр. — *dépression tectonique*.

ДЕПРЕССИЯ ТЕКТОНИЧЕСКАЯ ПРИМОРСКАЯ (Желнин, 1972). — Самостоятельная разновидность неотектонических структур, приуроченная к прибрежной полосе моря. Днища депрессий перекрыты рыхлыми отложениями и сохраняют денудационные формы рельефа, хотя и опущены ниже современного уровня моря. Образование Д.т.п. связано с дифференцированными неотектоническими движениями блоков, обуславливающих развитие локальных ингрессий или трансгрессий.

ДЕПРЕССИЯ ТЕКТОНИЧЕСКИ-ДЕНУДАЦИОННАЯ (Ананьев и др., 1975). — Особый тип депрессий, слабо связанных с блоковыми структурами и для которых характерно широкое участие в рельефообразовании экзогенных процессов.

ДЕФОРМАЦИИ ВНЕШНИЕ. — Выражены в разрывах, изгибах и наклонах поверхностей выравнивания, долин, а также цикловых региональных врезов и террас. По возрасту Д.в. являются молодыми — кайнозойскими и преимущественно плиоцен-плейстоценовыми [Костенко, Якушова, 1972].

Фр. — *déformations externes*.

ДЕФОРМАЦИИ ВНУТРЕННИЕ. — Суммарные деформации пород, слагающих рельеф, возраст которых существенно отличается от внешних деформаций [Костенко, Якушова, 1972].

ДЕФОРМАЦИИ ГРАВИТАЦИОННЫЕ ОСТАТОЧНЫЕ. — Обвалы и оползни вдоль трассы сейсмогенного разлома, если он проходит в благоприятной для этих явлений геолого-геоморфологической ситуации [Солоненко, Тресков, 1966].

ДЕФОРМАЦИИ ПРЯМЫЕ. — Прямые деформации формируются при отставании денудации, и поэтому они выражаются в современном рельефе в виде локальных повышений или депрессий плато и террас и аномальных перегибов профилей рек [Соколовский, Проходский, 1970].

ДЕФОРМАЦИИ РЕЛЬЕФООБРАЗУЮЩИЕ. — Структурные формы, создающие неровности земной поверхности в процессе тектонического развития [Костенко, 1972].

ДЕФОРМАЦИИ СВОДОВЫЕ. — Крупнейшие новейшие деформации земной коры типа сводов и сопряженных с ними прогибов [Милановский, 1968].

ДЗЭРГЭЛЭ. — Передовая продольная гряда, выступающая над поверхностью верхней зоны бэля хребтов Гобийского Алтая и отделенная от коренных склонов широкими (до 3 км) продольными понижениями. Такие гряды носят общее местное монгольское название “д з э р г э л э”. Они разрезаны на короткие куски поперечными депрессиями [Гоби-Алтайское землетрясение, 1963]. Близкая, но нетождественная адыру продольная гряда, удаленная от горного подножия на несколько километров и образованная на ранних стадиях своего развития древними предгорными отложениями. Это новейшая структура, являющаяся авангардом наступающих на депрессию гор, служащая явным признаком суживания депрессии [Флоренсов, 19686].

Син.: ф о р б е р г.

ДИНАМИКА ЭНДОГЕННАЯ. — Эпейрогенические поднятия, горообразование, вулканическая деятельность [Мещеряков, 1972].

Нем. — endogene (tische) Dynamik; фр. — dynamique endogène.

ДИНГЪЯ. — Пологосклонный вулкан, образующийся при повторных излияниях жидкой лавы, когда из-за большой интенсивности этот процесс не сопровождается аккумуляцией (Исландия) [СОГТ].

Англ. — dunya.

ДИСЛОКАЦИЯ НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ (Уфимцев, 1974). — Выраженная в рельефе структурная форма.

Нем. — neotektonische Dislokation; фр. — dislocation neotectonique.

ДОЛИНА АНАКЛИНАЛЬНАЯ. — Заложенная на склоне синклинального хребта поперечная долина, имеющая падение, обратное падению пластов [Щукин, 1964].

Англ. — anacinal valley; нем. — Anaklinaltal; фр. — vallée anaclinale.

ДОЛИНА АНТЕЦЕДЕНТНАЯ — От лат. antecedens — предшествующий. 1. Сквозная долина, врезанная в горную цепь, более молодую по возрасту, чем сама долина. Образуется в случае, если на пути реки возникает вследствие тектонических процессов возвышенность, поднимающаяся так медленно, что река успевает пропилить ее, не отклоняясь от первоначального направления [Эдельштейн, 1933].

2. Долина водотока, путь которого был фиксирован еще до возникновения складок [Мартонн, 1945].

3. Долина прорыва, которая по геологическому возрасту старше прорываемой ею возвышенности. Антецедентная долина возникает при поднятии участка земной поверхности, на котором уже была заложена речная долина, причем скорость поднятия меньше скорости эрозии реки [ГС].

Син.: д о л и н а п р о р ы в а [Трифонов, 1966].

Англ. — antecedent valley; нем. — antezedentes Tal, ursprüngliches T.; фр. — vallée antécédente.

ДОЛИНА АНТИКЛИНАЛЬНАЯ. — Долина, протягивающаяся вдоль оси антиклинальной структуры. Характеризуется тем, что на обоих ее склонах пласты пород падают в сторону от долины. Образование антиклинальной долины объясняется тем, что свод антиклинали, разбитый зияю-

щими трещинами легко поддается эрозии [Лесгафт, 1914; Эдельштейн, 1933; Щукин, 1934; Бойдарчук, 1949; ГС; ЭСГТ, СОГТ].

Англ. — anticlinal valley; нем. — Antiklinaltal, Satteltal; фр. — vallée anticlinale.

ДОЛИНА-ВПАДИНА. — Долина — тектоническая депрессия [Симонов, 1968]. Древние продольные долины, строго приуроченные к системам впадин горного сооружения [Костенко, 1970].

ДОЛИНА ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — Долина, на морфологию которой наложили явственную печать вулканические процессы [Эдельштейн, 1933].

Фр. — vallée volcanique.

ДОЛИНА ГОРСТОВАЯ. — Образуется на месте вытянутого в длину горстового массива, сложенного легко размываемыми породами [Эдельштейн, 1933].

ДОЛИНА-ГРАБЕН. — Долина, обычно значительной ширины, с ровным дном, со слабым падением, по которому река протекает в низких берегах, образуя крутые излучины. В резком противоречии с внешними чертами зрелости долины находятся крутые склоны окаймляющих долину хребтов, начинающиеся сразу, без всякого перехода от днища долины. Эти узкие склоны, несколько измененные процессами выветривания и денудации, представляют плоскость сбросов [Щукин, 1964].

Англ. — fault-block valley; нем. — Spaltental; фр. — vallée d'effondrement.

ДОЛИНА-ГРАБЕН ПОПЕРЕЧНО-СКЛОНОВАЯ (Пиотровский, 1965). — Долина, идущая поперек тектонически обусловленного склона, следуя сбросам, осложненным грабенами или прогибами осадочного чехла над сбросами и грабенами фундамента.

ДОЛИНА ГРАБЕНОВАЯ. — Долина, расположенная в пределах грабена [Эдельштейн, 1933].

ДОЛИНА ДИАГОНАЛЬНАЯ. — 1. Долина, располагающаяся под косым углом к морфолого-тектоническим элементам [Эдельштейн, 1933]. Пересекающая простирание пород под острым углом [Щукин, 1960].

Англ. — diagonal valley; Нем. — Diagonalal; фр. — vallée diagonale.

ДОЛИНА ДУГООБРАЗНАЯ (Орлянкин, 1973). — Сформированная водотоками, осваивающими в процессе селективной денудации концентрические системы трещин.

ДОЛИНА ИЗОКЛИНАЛЬНАЯ. — Долина, на обоих бортах которой пласты пород имеют одинаковый наклон [СОГТ].

Англ. — isoclinal valley; нем. — Isoklinaltal; фр. — vallée isoclinale.

ДОЛИНА ИНСЕКВЕНТНАЯ (А. Пенк). — От лат. insequens — не следующий согласно чему-либо. Долина, расположенная независимо от тектонической структуры. Образуется в областях горизонтального залегания пластов или в областях, сложенных литологически однообразными породами [ЭСГТ; ГС-2].

Син.: долина нейтральная.

Англ. — insequent valley; нем. — insequentes Tal.

ДОЛИНА КАТАКЛИНАЛЬНАЯ. — Поперечная долина склона антиклинального хребта, имеющая падение, согласное с падением слагающих его склоны пластов [Щукин, 1964].

Англ. — cataclinal valley; нем. — kataklinales Tal.

ДОЛИНА КОНСЕКВЕНТНАЯ (Davis, 1889). — От лат. consequens — соответствующий, согласный. 1. По В.М. Дэвису, долина, следующая наклону пластов [Мартонн, 1945].

2. Долина, направление которой не зависит от тектоники, а определяется исключительно топографически — наклоном поверхности страны [Эдельштейн, 1933].

3. Долина, заложенная в соответствии с общим наклоном поверхности, определяемым тектоническими структурами [Граменицкая, 1965; КГЭ].

Син.: долина согласно падающая [Трифонов, 1966], долина согласная.

Англ. — consequent valley; нем. — konsequentés Tal; фр. — vallée consé- quente.

ДОЛИНА МЕЖГОРНАЯ ПРОДОЛЬНАЯ. — Долина, расположенная в одном межгорном понижении [Федорович, 1970].

ДОЛИНА МОНОКЛИНАЛЬНАЯ. — 1. Продольная обычно асимметричная долина, выработанная в моноклинально залегающих породах [ГС-2]. Один склон Д.м. образован крутым обрезом одного из твердых слоев, а другой — пологим склоном другого твердого, лежащего ниже слоя [ОГ, 1932].

2. Располагается по зоне легко размываемых осадочных пластов, более или менее крутонаклоненных к горизонту и падающих в одну и ту же сторону [Эдельштейн, 1933].

3. Располагается на крыле антиклинали или на участке однообразно наклоненных пластов. На обоих склонах пласты имеют падение в одну сторону. Всегда несимметрична. Склон, согласный с падением пород, более пологий и простой [Щукин, 1934].

4. Располагается вдоль подножия куэсты [Мартонн, 1945].

5. Долина, прорезающая породы, пласты которых падают вкрест простирания [СОГТ].

Син.: долина субсеквентная.

Англ. — monoclinal valley; нем. — Monoklinaltal; фр. — vallée monoclinale.

ДОЛИНА МУЛЬДОВАЯ (Зупан, 1914). — Расположенная в мульдах складок пластов. Разновидность долин первоначальных.

Нем. — Muldentäl.

ДОЛИНА НАЛОЖЕННАЯ. — Долина в форме ущелья, прорезанная в твердых горных породах и как бы пренебрегающая наличием по соседству более широких впадин в более мягких породах. Обычно устанавливается, что первоначальная речная сеть возникла на поверхности покрова мягких пород, несогласно залегающего на твердом основании, и что долина врезалась на месте и после удаления мягкого покрова из-под него выступила структурная поверхность [Мартонн, 1945].

Син.: долина эпигенетическая.

Англ. — super imposed valley; нем. — epigenetisches Tal; фр. — vallée épigénique.

ДОЛИНА НЕЙТРАЛЬНАЯ. — Долина, ориентированная в любом направлении независимо от тектонической структуры [ГС].

Син.: долина атектоническая [термин А. Пенка; Щукин, 1960], долина инсеквентная.

Англ. — neutral or atectonic valley; нем. — atektonisches Tal.

ДОЛИНА НЕКОМПЕНСИРОВАННОГО РАЗВИТИЯ (Симонов, 1968) . Случай, когда тектоническими силами разрывается долинная сеть на ряд озерных ванн.

ДОЛИНА НЕСОГЛАСНАЯ. — По А. Геттнеру, долина, стоящая в явном противоречии с внутренней (тектонической) структурой [Щукин, 1934].
Син.: долина дискордантная.

Англ. — discordant valley; нем. — diskordantes Tal; фр. — vallée discordante.

ДОЛИНА ОБСЕКВЕНТНАЯ (Davis, 1889) . — От лат. obsequens — уступающий. 1. Долина, пересекающая пласты в направлении, обратном их наклону [Эдельштейн, 1933; Мартонн, 1945].

2. Долина притока вторичной реки, направление течения которого противоположно таковому первичной (консеквентной) реки [Бондарчук, 1949].

3. Долина водотока 3-го порядка (приток главной реки), текущего в направлении, противоположном падению пластов и течению главной реки [ЭСГТ].

Англ. — obsequent valley; нем. — obsequentes (umgekehrtes) Tal; фр. — vallée obsequente.

ДОЛИНА ОПУСКАНИЯ (Зупан, 1914) . — Долина-грабен, возникший путем оседания.

Син.: долина дизъюнктивная (по В.А. Обручеву), долина грабен.

ДОЛИНА ОРОГРАФИЧЕСКАЯ (Зупан, 1914) . — Не имеющая связи с геологическими условиями и следующая главному склону нагорья или наклонной плоскости равнины.

Син.: долина склона.

Нем. — orographisches Tal.

ДОЛИНА ПЕРВОНАЧАЛЬНАЯ (Зупан, 1914) . — Полая форма, обусловленная исключительно строением ее дна и при выработке которой эрозия принимала лишь малое участие.

ДОЛИНА ПОПЕРЕЧНАЯ. — 1. Долина, пересекающая структурные линии поперек [Лесгафт, 1914; Мушкетов, 1926; Ог, 1932; Эдельштейн, 1933; ГС-2].

2. Ущелье, пересекающее наиболее высокие складки и горные цепи [Мартонн, 1945; Щукин, 1964].

3. Долины притоков в перистом типе речной сети, закладывающиеся на крыльях синклиналиных и антиклиналиных складок, вкрест простиранья или под углом к их простиранью [Рождественский, Соколовский, 1970].

Англ. — transverse or cross valley; нем. — Quertal, Klaus, Transversaltal; фр. — vallée transversale.

ДОЛИНА ПОПЕРЕЧНАЯ ВЫХОДНАЯ. — "В Альпах встречается очень много продольных долин, по которым текут простирающиеся реки; затем эти реки покидают середину горной цепи и переходят в равнины, пересекая внешние зоны складчатости поперечными выходами долинами..." [Ог, 1932, с. 299—300].

ДОЛИНА ПОПЕРЕЧНАЯ НЕСОГЛАСНАЯ. — Поперечная долина, река в которой течет в направлении, противоположном падению пластов [Бондарчук, 1949].

Нем. — *diskordantes Quertal*; фр. — *vallée transversale discordante*.

ДОЛИНА ПОПЕРЕЧНАЯ ПРОСТАЯ. — Долина, спускающаяся по склону одного хребта [Федорович, 1970].

ДОЛИНА ПОПЕРЕЧНАЯ СЛОЖНАЯ. — Долина, спускающаяся со склона главного хребта и по пути пересекающая более низкие передовые хребты или куэстовые гребни [Федорович, 1970].

Нем. — *zusammengesetztes Quertal*.

ДОЛИНА ПОПЕРЕЧНАЯ СОГЛАСНАЯ. — Долина, направление течения вод в которой определяется направлением падения пород [Бондарчук, 1949].

Нем. — *konkordantes Quertal*.

ДОЛИНА ПОПЕРЕЧНО-СКЛОНОВАЯ (Пиотровский, 1966). — Долина, идущая по конформному разрыву поперек тектонического склона.

ДОЛИНА, ПРЕДОПРЕДЕЛЕННАЯ РАЗЛОМОМ. — Долина, заложившаяся вдоль линии продольного тектонического разлома или заложившаяся вдоль узкой депрессии, образовавшейся на месте опущенной по разломам продолговатой глыбы. Отличается несимметричным поперечным профилем. Частный случай представляет долина сбросом [Щукин, 1934, 1960].

Нем. — *Brüchtal*.

ДОЛИНА ПРИСПОСОБЛЕННАЯ. — Долина, которая в результате обычного речного размыва использует ослабленные тектонические линии и выходы малоустойчивых пород, как наиболее удобные пути для своей эрозионной работы. Тектоника играет при этом роль пассивного фактора [Эдельштейн, 1947; Миханков, 1973].

Син.: долина мнимотектоническая [Эдельштейн, 1947], долина приспособления.

ДОЛИНА ПРОДОЛЬНАЯ. — 1. Долины складчатых областей и сбросовые, расположенные всегда параллельно складкам и сбросам, т.е. вдоль структурных линий земной коры [Лесгафт, 1914].

2. Долина, параллельная простирацию слоев [Мущкетов, 1926; Эдельштейн, 1933; Бондарчук, 1949; ГС; Щукин, 1964].

3. Долина главной прямолинейной реки в сети перистого типа, разрабатываемая по оси синклиналиной складки, обнаруживающая прямую связь рельефа с геологической структурой [Рождественский, Соколовский, 1970].

4. Долина реки, протекающей в пределах отрицательной морфоструктуры [Борисевич, 1973].

5. Горная долина, идущая вдоль тектонических структур, обычно использующая внутригорные и межгорные впадины. Прямолинейная, имеет сравнительно пологий продольный профиль. Склонами Д.п. являются склоны вытянутых вдоль нее хребтов [ГС-2].

Син.: долина стволовая [Борисевич, 1973].

Англ. — *longitudinal valley*; нем. — *Längstal, Longitudinaltal*; фр. — *vallée longitudinale*.

ДОЛИНА ПРОДОЛЬНАЯ ЛОКАЛЬНАЯ. — Закладывается в неустойчивых породах, образующих в рельефе понижения, является согласным элементом по отношению к простиранию бронирующих пластов, т.е. межгрядовым [Костенко, 1972].

Фр. — *vallée longitudinale locale*.

ДОЛИНА ПСЕВДОТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Долина, которая располагается во впадине, целиком обязанной своим происхождением эрозионным процессам, но направление размыва и форма долины определены под влиянием тектонических структур. В происхождении последнего рода долин тектоника играла пассивную роль [Эдельштейн, 1933].

Син.: долина тектоническая приспособившаяся, д. приспособленная, д. приспособленная.

ДОЛИНА-РАЗДВИГ (Костенко, 1972): — Возникает в результате селективной эрозии раздвигов горными реками. Этот тип деформаций представляет смещение в результате раздвигания краев трещин. Здесь сохраняется зияние вследствие выноса рыхлого материала потоками. В соответствии с размерами раздвига образуются долины с различной шириной, чаще всего от первых метров до первых десятков метров. Склоны д.-р. представляют отвесные или круто наклоненные поверхности разрывов, отпрепарированные эрозией.

ДОЛИНА РАСКОЛА. — Долина, направление которой определено главными системами трещин [СОГТ].

Син.: долина-щель, д. трещинная.

Англ. — *valley joint*.

ДОЛИНА РЕСЕКВЕНТНАЯ (Davis, 1889). — От лат. *ge* — обратно и *sequor* — следую. 1. Долина притока субсеквентной реки, текущего в одном направлении с главной консеквентной рекой [Мартонн, 1945; Бондарчук, 1949; ГС-2].

2. Долина реки, текущей в сторону, обратную падению пластов [КГЭ; Трифонов, 1966; ЭСГТ].

Син.: долина несогласнопадающая [Трифонов, 1966].

Англ. — *resequent valley*; нем. — *resequentes Tal*; фр. — *vallée resequente*.

ДОЛИНА РИФТОВАЯ (Gregory, 1894). — По Дж. Грегори, долина, депрессия, образованная оседанием полосы; ограниченной двумя параллельными рифтами (сбросами) [СТТ; Яншин, 1977; Деннис, 1971]. Большой глубины ущелье в центральной части срединного океанического хребта, окруженное высокими глыбовыми поднятиями [Панов, 1966]. Грабен, сравнительно узкая полоса земной коры, опустившаяся между двумя разломами. Ограничивающие рифтовую долину хребты обычно несимметричны, с крутым склоном к рифтовой долине и более пологим внешним. Характерна для срединно-океанических хребтов [Щукин, 1974].

Англ. — *rift (valley)*; нем. — *Rifttal*; фр. — *vallée de rift*.

ДОЛИНА СБРОСОВАЯ. — 1. Долина, приуроченная к сбросу [ГС].

2. Долина, расположенная в ровообразном грабене. Ее направление полностью определяется простираем разрывов и разломов [Бондарчук, 1949].

Син.: долина, предопределенная сбросом [Щукин, 1934].

Англ. — fault or rift valley; нем. — Verwerfungstal, Strukturatal; фр. — vallée de faille.

ДОЛИНА СДВИГОВАЯ. — Долина, совпадающая с линией сдвига, являющегося зоной развития легкоразрушаемых пород [Эдельштейн, 1933].

ДОЛИНА СЕКУЩАЯ ЛОКАЛЬНАЯ (Костенко, 1972). — Долина, которая только частично прорезает крылья складки или одно из крыльев и ядро.

ДОЛИНА СИНКЛИНАЛЬНАЯ. — Долина, образовавшаяся в синклинали [Эдельштейн, 1933; ГС; Щукин, 1960].

Англ. — sinclinal valley; нем. — Synklinaltal, tektonisches Muldentale; фр. — vallée synclinale.

ДОЛИНА СКВОЗНАЯ ЛОКАЛЬНАЯ (Костенко, 1972). — Возникает в течение конэрозионного развития складок и причинно связана с местными изменениями наклонов в отличие от транзитных эпигенетических сквозных долин, секущих тектонические деформации в соответствии с общими наклонами земной поверхности.

ДОЛИНА СКВОЗНАЯ ЭПИГЕНЕТИЧЕСКАЯ (Костенко, 1972). — Сквозная долина, развивавшаяся регрессивно в процессе морфологического обособления складки и в результате перехватившая бассейн питания или (реже) верховья рек на противоположном склоне поднятия — антиклинали. Долина в дальнейшем углубляется параллельно с воздыманием хребта или гряды.

ДОЛИНА СОГЛАСНАЯ. — 1. Складчатая долина, образующаяся или в синклинали (синклинальная), или в антиклинали (антиклинальная) [Лесгафт, 1914].

2. Долина, в которой сток находится в полном соответствии со структурой, в направлении наклона пластов или вдоль первичной тектонической мульды [Щукин, 1934].

Син.: долина конкордантная, д. консеквентная.

Англ. — accordant valley; нем. — rechstinniges (konkordantes) Tal; фр. — vallée concordante.

ДОЛИНА СОСТАВНАЯ (Костенко, 1970). — Преобразованная долина, состоящая из отдельных участков: новых — секущих и древних — продольных.

Англ. — compound valley.

ДОЛИНА СУБСЕКВЕНТНАЯ (Davis, 1889). — От лат. subsequens — следовать за чем-либо. 1. Долина, выработанная рекой вдоль податливых к размыву участков; продольная долина, выработанная в пределах менее устойчивого слоя [Дэвис, 1962].

2. Долина, успевшая приспособить свое направление к геологическим структурам [Эдельштейн, 1933].

Син.: долина последующая [Щукин, 1934], д. тектоническая, д. вторичная [Бондарчук, 1949], д. тектонически обусловленная [Трифонов, 1966].

Англ. — subsequent valley; нем. — nachträgliches Tal; фр. — vallée en direction, v. subéquente.

ДОЛИНА СУБСЕКВЕНТНАЯ АНТИКЛИНАЛЬНАЯ (Davis, 1889). — Образовавшаяся вдоль свода антиклинали в податливых слоях.

Нем. — subsequentes Antiklinaltal; фр. — vallée subéquente anticlinale.

ДОЛИНА СУБСЕКВЕНТНАЯ МОНОКЛИНАЛЬНАЯ (Davis, 1889). — “Если в ходе эрозии “провалившейся” антиклинали будет вскрыт еще один антиклинальный свод, сложенный устойчивыми породами, то он начнет . . . выделяться в рельефе, а субсеквентная антиклинальная долина первого порядка окажется разделенной на две долины (моноклиналильные субсеквентные долины) по бокам антиклинальной гряды второго порядка” [Дэвис, 1962, с. 401].

Нем. — subsequentes Monoklinaltal; фр. — vallée subéquente monoclinale.

ДОЛИНА ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — 1. Долина, образовавшаяся в первоначально существовавших углублениях земной коры, обусловленных ее строением [Зупан, 1914; Лесгафт, 1914; КГЭ; ГС-2].

2. Долина, направление которой совпадает с той или другой тектонической линией [Щукин, 1934; Эдельштейн, 1947; ЭСГТ].

3. Сравнительно длинная и узкая депрессия, созданная подвижками земной поверхности [СОГТ].

Англ. — structural valley; нем. — tektonisches Tal, Zerklüftungstal; фр. — vallée tectonique.

ДОЛИНА ТЕКТОНИЧЕСКАЯ ГОРНАЯ. — Ограниченная линиями разломов долина-грабен. Дно ее может быть заполнено мощной толщей аллювиальных отложений [Панов, 1966].

Нем. — tektonisches Bergtal.

ДОЛИНА ТЕКТОНИЧЕСКАЯ НАСТОЯЩАЯ. — 1. Преобразованная работой проточной воды впадина, возникающая в результате дислокаций земной коры [Эдельштейн, 1933].

2. Долина, образованная независимо от эрозии в результате прогиба или разрыва земной коры. Денудация и эрозия в ней обычно ведут только к аккумуляции рыхлого материала и к частичному срезыванию выступов тальвега [Ермолов, 1968].

ДОЛИНА ТРАНЗИТНАЯ СКВОЗНАЯ (Костенко, 1972). — Относительно прямолинейная долина, секущая зоны куэст, гряд и ядра складок по направлениям, структурно обусловленным.

ДОЛИНА-ТРЕЩИНА. — Достаточно крупная зияющая трещина, углубленная ниже базиса эрозии и используемая реками и отчасти заполненная водой в виде озер. Совершенно отсутствует нормальный эрозионный профиль, что наглядно проявляется в существовании глубоких озерных ванн [Ермолов, 1968].

Нем. — Klufittal, Spaltental; англ. — joint valley.

ДОЛИНА ЭПИГЕНЕТИЧЕСКАЯ. — 1. По Ф. Рихгофену, несомненно, эрозионная долина, представляющая полное противоречие как с текто-

ническими, так и с гипсометрическими условиями. Д.э. возникли в то время, когда ныне существующие нагорья были скрыты под покровом осадочных отложений. Реки следовали наклону древней поверхности и могли сохранить свое первоначальное направление, если ко времени уничтожения денудацией осадочного покрова они успели достаточно углубиться в древнюю подстилающую породу [Зупан, 1914; Эдельштейн, 1933; КГЭ].

2. Долина, заложенная консеквентной рекой в условиях первичной поверхности обнажившегося морского дна и затем спроектировавшаяся на рельеф погребенный [Щукин, 1960].

3. Долина, наложенная на растущую структуру. По мере подъема структуры долина все больше и больше углубляется. Чаще всего выражена глубокой тесниной, ущельем [Панов, 1966].

Син.: долина наложенная, д., наложенная в е р х у, — термин Поуэлла (Щукин, 1960).

Англ. — superimposed valley; нем. — epigenetisches Tal; фр. — vallée épigénique.

ДОЛИНА ЭПИГЕНЕТИЧЕСКАЯ ЮНАЯ (Костенко, 1972). — Возникает в конце конэрозионного развития складки, т.е. после основной перестройки гидрографической сети на участке поднятия и, в частности, после перехвата верховьев рек и бассейнов питания в процессе регрессивной эрозии.

Нем. — junges epigenetisches Tal; фр. — vallée épigénique jeune.

ДОЛИНА ЭПИГЕНЕТИЧЕСКАЯ ЗРЕЛАЯ (Костенко, 1972). — Образуется в процессе конэрозионного развития, длительно "преодолевая" рост складки в виде возвышенности.

ДОЛИНА ЭРОЗИОННАЯ, ПРИУРОЧЕННАЯ К КОНТАКТУ. — Долина, приуроченная к таким ослабленным поверхностям, как интрузивные контакты, несогласия, стратиграфические согласные контакты и сбросы [Лахи, 1966].

Англ. — contact erosion valley.

ДОЛИНА ЭРОЗИОННО-ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Прямолинейная эрозионная долина, приспособленная в результате избирательной эрозии к ослабленной зоне вдоль трещины. Имеет эрозионный характер продольного профиля [Ермолов, 1968].

Нем. — tektonisches Auswaschungstal, t. Erosionstal; фр. — vallée d'érosion tectonique.

ДУГА ОСТРОВНАЯ. — 1. Цепь подводных гор, расположенная обычно в нескольких сотнях миль от континента и ограничивающая окраинное море. Иногда горный хребет может оказаться на краю континента (Анды) или же далеко в океане (Марианские острова), но во всех случаях горы в основном состоят из андезитовых пород [Юинг, Лэндисмен, 1962]. Д.о., к которым приурочены вулканы, рассматриваются как геоантиклинали, растущие и в настоящее время. Они испытывают интенсивные сводообразные поднятия, а прилегающие к ним участки — интенсивные опускания [Николаев, 1962].

2. Молодое горное сооружение переходной зоны Земли. Частично выступают над водой в виде цепочки островов, обычно горных и име-

ющих вулканическое происхождение. Д.о. связаны с глубоководными желобами и располагаются с внутренней (по отношению к океану) стороны последних. В большинстве случаев состоят из двух параллельных дуг, разделенных продольной депрессией [Удинцев, 1972; КГЭ; ГС-2].

3. Выраженные в рельефе структуры современных геосинклинальных систем в зонах перехода от континента к океану. Д.о. представляют собой линейно ориентированные горные сооружения, отделяющие котловины окраинных морей от глубоководных желобов. Основанием Д.о. служат подводные хребты шириной от 40—50 до 200—400 км, протяженностью до 1000 км и более [БСЭ, т.18, 1974].

4. "Островные дуги получили свое название, благодаря тому что образующие их цепочки островов действительно располагаются по дугам окружностей, выпуклых в сторону океана..." (Щукин, 1974, с. 312).

Син.: поднятие центральное [Драновский, Мужиков, 1972].

Англ. — island arc; нем. — Inselbogen, Inselgirlande; фр. — arc insulaire, guirlande d'île.

ДУГА ОСТРОВНАЯ ВНУТРИОКЕАНИЧЕСКАЯ. — Отделена от края континента обширной котловиной с океаническими глубинами. Единственным признаком, по которому они напоминают дуги первого типа, является расположение глубоководных желобов также со стороны океана (Идзу-Бонинская, Марианская дуги) [Сергеев, 1976].

ДУГА ОСТРОВНАЯ ВУЛКАНИЧЕСКАЯ ОДИНАРНАЯ. — Дуга, располагающаяся вдоль гребня вулканотектонического поднятия в виде одинарной цепи вулканических островов. Возникает обычно на океанической земной коре [Святловский, 1971].

Син.: дуга островная одинарная [Драновский, Мужиков, 1972].

ДУГА ОСТРОВНАЯ ДВОЙНАЯ. — Если наряду с вулканической цепью над поверхностью океана поднимается борт грабена, образуя с океанической стороны гряду островов, возникает двойная островная дуга [Святловский, 1971].

Англ. — double island arc; нем. — Doppelinselbogen; фр. — arc insulaire double.

ДУГА ОСТРОВНАЯ ЗРЕЛАЯ. — В Д.о.з. наблюдается структурный комплекс, состоящий из фрагментов ранее существовавших складчатоглыбовых сооружений, прошедших через два или более цикла геосинклинального складчатого развития, разобщенных и переработанных молодыми (кайнозойскими) и современными тектоническими движениями [Красный, 1972].

Англ. — mature island arc; нем. — voll entwickelter Inselbogen; фр. — arc insulaire bien développé.

ДУГА ОСТРОВНАЯ МОЛОДАЯ. — Протяженная гирлянда относительно небольших островов, сложенных юными кайнозойскими (послепалеогеновыми) породами, покоящимися на цоколе из более древних образований [Красный, 1972].

Син.: дуга островная второго типа [ГС].

Англ. — young island arc; нем. — junger Inselbogen; фр. — arc insulaire nouvel.

ДУГА ОСТРОВНАЯ НОРМАЛЬНАЯ. — Островная дуга, обращенная фронтом к океану [Драновский, Мужиков, 1972].

ДУГА ОСТРОВНАЯ ПРИКОНТИНЕНТАЛЬНАЯ. — Островная дуга, как правило, сопровождаемая глубокоозодным желобом, окаймляющим ее со стороны океана. Находящиеся в тылу глубоководные впадины окраинных морей сопровождают поднятие дуг не на всем протяжении последних, поэтому островные дуги нередко причленяются непосредственно к областям материкового шельфа, а иногда и продолжаются в пределы континента (Аляска, Камчатка) [Сергеев, 1976].

Син.: дуга островная первого типа, незаконченная [Белоусов, 1975].

ДУГА ОСТРОВНАЯ ПСЕВДОДВОЙНАЯ. — Когда внешняя тектоническая гряда является подводным хребтом, обрамляющим с океанической стороны вулканическую островную гряду, — эта структура рассматривается как псевдодвойная дуга [Святловский, 1971].

ДУГА ОСТРОВНАЯ ПСЕВДООКЕАНИЧЕСКАЯ. — (Сергеев, 1976, с. 158). — “Псевдоокеанические островные дуги обрамляют погруженный Меланезийский микроконтинент и резко отличаются от первых двух типов (внутриокеанических и внутриконтинентальных. — *Ред.*) расположением глубоководных желобов не только со стороны океана, но и в их тыловых частях... Довольно специфичной является и форма дуг этого типа, характеризующаяся небольшой прямолинейностью”.

ДУГА ОСТРОВНАЯ ПСЕВДОТРОЙНАЯ (Святловский, 1971). — Дуга, в которой гряда островов с континентальной стороны архипелага не достигает поверхности океана, а образует подводный хребет.

ДУГА ОСТРОВНАЯ ТРОЙНАЯ (Святловский, 1971). — Если оба борта грабена по флангам вулканической островной гряды поднимаются над океаном в виде гряд островов, эта система может называться тройной островной дугой.

Фр. — arc insulaire triple.

ЖЕЛОБ. — Длинная и узкая впадина с крутыми склонами. Различают Ж. подводный, глубоководный, а также небольшие Ж. выдувания, растворения [ГС-2].

2. Длинная узкая депрессия с крутыми, иногда асимметричными по профилю, склонами и глубинами более 5500 м [Панов, 1963; ОЭ]. Это область современного активного осадконакопления, которую можно рассматривать как краевой прогиб на внешней границе материка, отличающейся большой тектонической активностью [Подобедов, 1974].

Англ. — trench; нем. — Rinne; фр. — abèe, agoge, sawesier, encoche, fosse.

ЖЕЛОБ АБИССАЛЬНЫЙ. — Желоба этого типа отличаются сочетанием крутых и резко расчлененных склонов с плоским аккумулятивным дном. Такой характер связан с унаследованным эрозионным и преимущественно тектоническим расчленением. Плоское дно представляет поверхность аккумулятивной равнины. В плане Ж. имеют вытянутую, слабо изогнутую форму. Протяженность их достигает тысячи километров

при ширине в сотни километров. Склоны сложно расчленены каньонами и структурными уступами. Поперечный профиль резко ассиметричен. Рельеф Ж.а. осложнен вулканическими постройками, глубокими депрессиями, террасовыми уступами [Панов, 1958, 1966].

Син.: ж е л о б о к е а н и ч е с к и й а б и с с а л ь н ы й.

ЖЕЛОБ ГЛУБОКОВОДНЫЙ. — 1. Узкое, сильно вытянутое и резко выраженное понижение дна океана, обычно с четко очерченными крутыми склонами и с узким, хотя и плоским в большинстве случаев, дном, которое располагается, как правило, на глубинах более 6 тыс. м, а в некоторых желобах — даже более 10 тыс. м [Леонтьев, 1963].

2. Узкая (шириной в несколько десятков миль) и длинная (в несколько тысяч миль) депрессия, иногда слегка изогнутая в плане. Отличается симметрией поперечного профиля, ступенями и уступами на склонах, а также обычно плоским дном, заполненным мощными отложениями. Склоны Ж.г. расчленены многочисленными подводными каньонами, связанными с поперечными тектоническими нарушениями. Области развития Ж.г. характеризуются высокой сейсмичностью [Живаго, 1967].

3. Длинное узкое понижение дна океана с глубинами более 6000 м расположено у оснований подводных склонов материков и хребтов островных дуг. В геологическом отношении Ж.г. представляют собой современные геосинклинальные структуры [ЭСГТ].

4. Для всех Ж.г. характерны: резко выраженная удлиненность, v-образный поперечный профиль, средняя крутизна склонов порядка $5-7^\circ$, расчленение склонов системой уступов и ступеней, плоское дно в понижениях оси желоба. Глубина более 6500 м, служившая долгое время отличительным признаком Ж.г., не является основным и единственным показателем. Во всех случаях Ж.г. — это узкие прогибы дна, сопряженные с горным сооружением островной дуги и входящие в его морфологический комплекс [Удинцев, 1972].

5. Сильно вытянутый, в плане дугообразный, слегка изогнутый, реже прямолинейный, узкий асимметричный прогиб, активно развивающийся вдоль разломов в периферической части талассократона. Составляет обычно часть системы островных дуг, наиболее приближенную к океану. Иногда Ж.г. располагается не с обращенной к океану стороны островной дуги, а лежит в пределах глубоководной котловины краевого моря. Глубина Ж.г. колеблется от 5 до 11 км. Несмотря на существующее представление о Ж.г., как о современных геосинклинальных прогибах, это структуры особого рода. Для них характерны: сбросовые ступени, флексурные перегибы, локальные горсты и грабены, оползни и обвалы, сочетание слоистых и неслоистых "сгруженных" мутьевых осадков и вулканитов. Присутствуют отдельные вулканические конусы [Красный, 1972].

Син.: ж е л о б г л у б о к о в о д н ы й о к е а н и ч е с к и й, ж. г. о. г е о с и н к л и н а л ь н ы й (по Г.Б. Удинцеву и А.Л. Яншину).

ЖЕЛОБ ГЛУБОКОВОДНЫЙ ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — Один из наиболее типичных элементов рельефа переходной зоны между материком и океаном. Представляет собой узкое понижение дна океана глубиной более

6000 м. Ж.г.о. обычно расположены с океанической стороны островных дуг. В геологическом отношении представляют современные геосинклинальные структуры [БСЭ, т.9, 1972].

2. Морфологическое определение, принятое VI Международным океанографическим конгрессом, таково: "длинная и узкая депрессия на дне океана с относительно крутым склоном". Французский эквивалент этого термина — *zosse*, немецкий — *Graben*, английский — *trench*. В этом определении подчеркивались асимметричность профиля желоба и приуроченность его к краевым областям океана [ОЭ].

Нем. — *subaquatische Rinne, Tiefseegenke*.

ЖЕЛОБ КРАЕВОЙ. — Для шельфов, подвергшихся воздействию четвертичного оледенения, характерны широкие (5—20 миль) краевые (продольные) желоба, разделяющие внутреннюю и внешнюю части шельфа и расположенные вдоль или под углом к берегу. В рельефе дна они выражены асимметричными внутришельфовыми долинами, реже системами кулисообразных уступов, долин и депрессий. Внутренние склоны Ж.к. обычно более крутые, чем внешние. О происхождении Ж.к. существуют две точки зрения: 1) тектоническая гипотеза У. и Х. Хольтедалей и 2) точка зрения Ф. Шепарда, считающего, что для их образования было вполне достаточно ледниковой денудации [Матишов, 1976].

ЖЕЛОБ ЛОЖА ОКЕАНА. — Сходные с расщелинами линеаменты Индийского океана. Это океанические желоба с плоским дном и ступенчатым профилем. Глубины достигают 5,5—6,8 км, а превышения над их дном рядом расположенных гор 2—4 км [Красный, 1972].

Син.: *желоб океанский, линеамент океанский*.

ЖЕЛОБ ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — Океанические желоба рассматриваются как области очень интенсивных новейших и современных тектонических движений земной коры. Они обусловлены глубинными разломами, тесно связаны с островными дугами. Многие геологи рассматривают их как современные геосинклинали, находящиеся в стадии тектонического развития [Николаев, 1962].

Англ. — *oceanic trench*.

ЖЕЛОБ ПОДВОДНЫЙ. — Вытянутая, глубокая и узкая депрессия ложа океана, имеющая сравнительно крутые склоны [Шепард, 1969].

Англ. — *underwater trench*; нем. — *subaquatische Rinne, Tiefseerinne*; фр. — *fosse sous-marine*.

ЖЕРЛОВИНА. — Останец, часто столбообразной формы, образующийся при разрушении вулкана на месте его жерла [ГС].

Син.: *некк*.

Англ. — *volcanic neck*; нем. — *Neck, vulkanischer Neck*; фр. — *neck*.

ЗАКОН ДЖЕМСА ХОЛЛА. — Джемсу Холлу наука обязана наблюдением, которое стало базой современных орогенных областей теорий. Он констатировал, что местонахождение складчатых областей совпадает с полосами, где отложения достигают наибольшей мощности. Этот закон формулируется следующим образом: *горные цепи образуются на местах геосинклиналей* [ОГ, 1932].

ЗАКОН "НОЖНИЦ СО СМЕЩЕНИЕМ" (Костенко, 1972, с. 105). — "В областях со сменой знака движений — в предгорье и на склоне внутридепрессийных областей-хребтов, эрозивно-аккумулятивные циклы сменяются аккумулятивными. В результате этого процесса врезы переходят в погребенные аккумулятивные формы в центре впадины. Здесь соотношения разновозрастных элементов рельефа подчиняются закону "ножниц со смещением": высокорасположенным врезам соответствуют нижние, а низкорасположенным — верхние толщи коррелятивных отложений".

ЗАКОН ПОДНЯТИЯ ГОРНЫХ ЦЕПЕЙ (Личков, 1952, с. 115). — "При эпейрогеническом поднятии и росте систем гор, происходящем непрерывно, а прерывистыми этапами, во время каждого этапа остановки рельефа на определенном уровне создаются серии аллювиально-денудационных равнин подножий, каждая из которых втягивается затем в процесс поднятия".

"ЗАХВАТ" (Костенко, 1972). — Вовлечение смежной части отрицательной мегаскладки в расширяющееся поднятие, что является одной из причин асимметрии мегасинклиналей.

ЗОНА ВНУТРИШЕЛЬФОВЫХ ДЕПРЕССИЙ (Живаго, 1975). — Зона узких, шириной всего несколько миль, депрессий с асимметричными склонами, разрезающих шельф Антарктиды в его средней части на протяжении десятков и сотен миль. Депрессии ориентированы субпараллельно краю материка. Происхождение их связано, вероятно, с молодыми разломами на краю материка, возникающими при осцилляциях периферической части ледяного щита и соответствующих изменениях нагрузки на земную кору.

ЗОНА ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — 1. Область проявления современного вулканизма [ГС-2].

2. Несколько вулканических групп могут быть объединены в единицы более высокого таксономического порядка — вулканические зоны. Последние, как правило, совпадают с теми или другими тектоническими зонами [Щукин, 1964].

Нем. — Vulkanzone, Vulkangürtel.

ЗОНА ГЕОАНТИКЛИНАЛЬНАЯ. — "Существуют подвижные пояса, геосинклинальный путь развития которыми пройден в палеозое, мезозое. От платформ они отличаются высокой подвижностью, следствием которой является высокогорный рельеф, большой мощностью осадков в межгорных прогибах, интенсивной складчатостью этих осадков и нередко повышенной магматической и сейсмической деятельностью; от геосинклиналей — отсутствием морского режима в стадии интенсивного погружения и интенсивного магматизма. В.А. Обручев, В.А. Николаев и В.Е. Хаин предложили назвать их возрожденными или геоантиклинальными зонами..." [Башенина, 1967, с. 149].

Син.: зона возрожденная, область молодого горообразования (по С.С. Шульцу, Н.Н. Николаеву); о. после платформенной активизации (по В.В. Белоусову).

ЗОНА ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ ПРЕДГОРНАЯ. — Зона, образовавшаяся вследствие отмирания областей прогибания горной страны и во-

влечения склонов седиментационных депрессий — предгорных и межгорных впадин — в общее воздымание [Костенко, 1972].

Син.: зона геоморфологическая предгорная третья.

ЗОНА ГОРНАЯ ВНЕШНЯЯ. — 1. Выпуклая сторона горной цепи, обычно имеющей форму дуги, иначе говоря, окраина, лежащая с той стороны, куда было направлено давление [Мартонн, 1945].

2. Развивается на склонах горных сооружений в течение главной стадии горообразования и сопоставляется с накоплением преимущественно грубых моласс. Это рельеф крутосклонных хребтов и глубоких ущелистых долин. Строение рельефа второй горной зоны (на склонах горных сооружений) позволяет сопоставить его с главной стадией горообразования и оформлением общего поднятия в виде горного сооружения [Костенко, 1972].

Син.: зона геоморфологическая горная вторая.

Фр. — *avant pays*.

ЗОНА ГОРНАЯ ВНУТРЕННЯЯ. — 1. Вогнутая сторона горной дуги, где эта дуга перестает подниматься раньше всего [Мартонн, 1945].

2. Характеризуется наиболее древним рельефом, который сформировался в течение вступительной стадии морфологического становления горной страны и накопления относительно тонких моласс [Костенко, 1972].

Син.: зона геоморфологическая горная первая.

Фр. — *arriere pays*.

ЗОНА ГОРНАЯ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ ВТОРАЯ (Костенко, 1970). — Представлена глубоко расчлененным рельефом, образующимся в условиях интенсивного воздымания в главную стадию горообразования. Территориально рельеф приурочен к склонам общего поднятия, а при разрушении первой зоны — и к его своду.

Син.: зона горная внешняя.

ЗОНА ГОРНАЯ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ ПЕРВАЯ (Костенко, 1970). — Высоко поднятый, умеренно или слабо расчлененный рельеф, образовавшийся в условиях зарождающегося воздымания в начальную стадию горообразования. Он является реликтовым и до настоящего времени развивается только в условиях изоляции от главных базисов денудации — предгорных и межгорных впадин. Территориально этот древнейший орогенный рельеф приурочен к своду общего поднятия.

Син.: зона горная внутренняя.

ЗОНА ГОРНОЙ СТРАНЫ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ (Костенко, 1972). — Рельеф с общим характером расчленения, сформировавшийся в процессе неравномерного роста и расширения общего поднятия. Он образует зону, расположенную концентрически по отношению к центру воздымания. Может включать от одного до нескольких этапов расчленения.

Син.: зона горная геоморфологическая.

ЗОНА ДРОБЛЕНИЯ МАТЕРИКОВОЙ ПЛАТФОРМЫ (Панов, 1963). — Зона дробления платформенного материкового склона. Рельеф зоны

сложный. Характерными чертами З.д.м.п. являются слабонаклонные структурные равнины с крутыми приразломными уступами, сложные сочетания резких глыбовых поднятий с разделяющими их впадинами. К нижней части такого склона примыкает депрессия.

Син.: склон материковый зон дробления платформ, сбросовый и сбросово-глыбовый.

ЗОНА ДРОБЛЕНИЯ РЕЛЬЕФА ДНА (Агапова, Удинцев, 1973). — Участки расчлененного рельефа, укладываемые в несколько линейных систем, протягивающихся на значительные расстояния параллельно простиранию желоба (например, Курило-Камчатского).

ЗОНА КРАЕВАЯ. — 1. Глыбово-складчатые сооружения предгорий, возникающие в районах надвигания хребтов на впадины. Это пассивно формирующиеся структуры приразломного типа. Морфологически З.к. представляет предгорную возвышенность, иногда столовые горы вдоль подножий хребтов. В структурном отношении это сложно построенная складчатая зона, ограниченная с тыловой стороны более древними, отмершими, а с фронтальной — более поздними краевыми разломами. Это — инверсионное сооружение [Турбин, Конюхов, 1967].

2. Шельф и континентальный склон, взятые вместе [Аксенов, Невеский, 1975].

Англ. — marginal or edge zone; нем. — Randzone, Randpartie; фр. — bordure, zone bordiere.

ЗОНА МАТЕРИКОВОГО МЕЛКОВОДЬЯ. — Занимает пространство между прибрежной зоной и материковым склоном. Рельеф характеризуется большим разнообразием форм, среди которых преобладают реликтовые формы, связанные с былым наземным развитием поверхности материкового мелководья. Менее широко развиты формы поверхности морского дна, связанные с тектоническими процессами и современным ходом осадконакопления [Панов, 1950].

ЗОНА МАТЕРИКОВОГО СКЛОНА. — Верхней ее границей служит край шельфа, нижняя же граница может проводиться довольно условно. Материковому склону свойственны довольно крутые углы падения: от 5 до 30—45° [Панов, 1963].

Син.: склон материковый.

ЗОНА МОРФОСТРУКТУРНАЯ (Горелов, 1972). — Морфоструктуры разного порядка могут быть объединены в обширные морфоструктурные зоны, соизмеримые с геологическими структурами типа антеклиз и синеклиз.

ЗОНА МОРФОСТРУКТУРНАЯ ПЕРЕХОДНАЯ (Золотарев, 1976; с. 29). — "...Вдоль границ между орогенными и равнинно-платформенными областями развиваются морфоструктуры, в которых сочетаются характерные особенности гор и платформенных равнин. Они образуют морфоструктурные переходные зоны, часть площади которых на современных картах относится к равнинно-платформенным областям, другая часть — к орогенным".

ЗОНА НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Неотектонические зоны были использованы М.В. Проницовой для отображения участков, испытавших

деформации, и показа направленности движений земной коры. В процессе геоморфологических исследований часто не удается установить морфологию и размеры отдельных структурных форм или группы их, развитие которых по ряду признаков может быть установлено на отдельных участках. В таких случаях представляется возможным выделить зоны новейших поднятий и опусканий и включить их в классификацию новейших структурных форм [Востряков, 1968].

ЗОНА ОСТРОВНЫХ ДУГ. — Сложный морфологический комплекс, включающий котловину внутреннего моря, горные хребты самой дуги и краевой океанический желоб [БСЭ, т.9, 1972; Канаев и др., 1975].

Син.: зона переходная, з. островодужная.

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ. — 1. Зона перехода от материка к океану. Представляет собой часть Мирового океана, отличающуюся наиболее сложным рельефом. Это область молодых складчатых сооружений, островных дуг и прогибов [Леонтьев, 1963; Александров, Леонтьев, 1968].

2. Один из крупнейших наряду с материками и ложем океана элементов рельефа земной поверхности; соответствует (по положению) области развития земной коры переходного типа. Важнейшими элементами З.п. являются глубоководные котловины окраинных морей, островные дуги и глубоководные желоба [ЭСГТ; Александров, Леонтьев, 1970].

3. В переходную зону входят не только котловины окраинных морей, островные дуги и глубоководные желоба, но и шельф, материковый склон с его подножием и другие элементы подводной окраины материков [Липкин, Берсенева, 1972].

4. Важная глобальная структура, область взаимопроникновения континентальных и океанских элементов рельефа и типов земной коры. Это область максимального вертикального расчленения земной поверхности [ГС-2].

Син.: зона островных дуг [БСЭ, т. 19, 1975]; з. перехода между океанами и материками [ЭСГТ]; з. перехода от материка к ложу океана [Леонтьев, 1963]; область геосинклинальная современная [Леонтьев, Александров, 1972]; з. переходная от континента к океану [Александров, Леонтьев, 1969]; з. сочленения материков и океанов [Александров, 1973].

Англ. — transitional zone; нем. — Übergangszone; фр. — zone de transition.

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ АТЛАНТИЧЕСКОГО ТИПА. — 1. Переход от континента к океану осуществляется через подводные окраины материков, где последовательно располагаются шельф, материковый склон и материковое подножие [Горшков, Якушова, 1973].

2. Основной закономерностью З.п. этого типа является весьма пологий рельеф континентального склона и подножия. Максимальная осредненная крутизна между изобатами 500—1000 м не превышает 2°. Основные разломы в пределах шельфа и склона протягиваются параллель-

но краю континента. Гранитный слой выклинивается в районе континентального склона. Такие переходные зоны отличает весьма слабая сейсмичность и практически полное отсутствие современного вулканизма [Ушаков, 1975].

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ ВИТЯЗЕВСКОГО ПОДТИПА (Александров, Леонтьев, 1970). — Четко выражен лишь один элемент этой зоны — глубоководный желоб. Островной дуги нет, вместо нее с внутренней стороны желоба располагается несколько изолированных подводных вулканов. С внешней океанической стороны желоба протягивается окраинный океанический вал.

Син.: зона переходная витязевского типа [Щукин, 1974].

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ ВОСТОЧНОТИХООКЕАНСКОГО ТИПА (Александров, Леонтьев, 1970). — Редуцированный вариант зоны западнотихоокеанского типа. Сохраняется глубоководный желоб. Островную дугу замещают молодые горные цепи, располагающиеся на самом континенте и образующие в сторону океана склон огромной высоты. Окраинное море отсутствует.

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ ЗАПАДНОТИХООКЕАНСКОГО ТИПА (Александров, Леонтьев, 1970). — Состоит из следующих элементов рельефа: котловины окраинного глубоководного моря, островной дуги и глубоководного желоба.

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ КАРИБСКОГО ТИПА (Александров, Леонтьев, 1970). — Островные дуги зоны имеют нередко петлевидное строение, обычно их несколько. Глубоководные желоба расположены не только с внешней стороны дуг, но и внутри области. Дно морских котловин имеет сильно расчлененный рельеф.

Син.: зона переходная антильского типа (Александров, Леонтьев, 1970).

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ КУРИЛЬСКОГО ПОДТИПА (Александров, Леонтьев, 1970). — Характерно дайное строение островной дуги, субокеанический характер земной коры в глубоководной котловине, интенсивный вулканизм и сейсмичность, значительный размах новейших и современных движений.

Син.: зона переходная курильского типа [Щукин, 1974].

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ МАРИАНСКОГО ПОДТИПА (Александров, Леонтьев, 1970). — Отличается самыми глубокими глубоководными желобами (более 10 км) и четко выраженными подводными хребтами островных дуг, с интенсивно действующими вулканами. Характер земной коры океанический.

Син.: зона переходная марианского типа [Щукин, 1974].

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ СРЕДИЗЕМНОМОРСКОГО ТИПА (Щукин, 1974). — Отличается преобладанием материковых элементов. Молодая складчатая область образует острова, полуострова, прибрежные горы и равнины. Морские впадины образуют изолированные пятна, окруженные структурами материкового типа.

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ ТИХООКЕАНСКОГО ТИПА. — Характеризуется наличием глубоководных желобов вдоль островных дуг или молодых горных хребтов материков, что обуславливает большую сложность зоны. В северной и западной частях Тихого океана подводные окраины материка сменяются глубоководными впадинами окраинных морей, за которыми следуют дуги островов, далее глубоководный желоб и затем уже ложе Мирового океана. Характерными особенностями З.п. этого типа являются резкие контрасты рельефа, необычайная тектоническая подвижность земной коры, выражающаяся в сильных землетрясениях и интенсивном вулканизме [Горшков, Якушова, 1973].

ЗОНА ПЕРЕХОДНАЯ ЯПОНСКОГО ПОДТИПА (Александров, Леонтьев, 1969). — Характеризуется слиянием разновозрастных островных дуг и крупных островных, полуостровных и даже материковых массивов суши.

Син.: зона переходная японского типа [Щукин, 1974].

ЗОНА ПОДГОРНО-РАВНИННАЯ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ ЧЕТВЕРТАЯ (Костенко, 1970). — Представлена современными равнинами с различными типами расчленения — от эродированных речными долинами до практически не расчлененных пространств. Образовалась в условиях устойчивого прогибания и аккумуляции сохранившихся в центре предгорных и межгорных впадин.

Син.: зона подгорно-равнинная [Костенко, 1972], з. подгорная [Несмеянов, 1971].

ЗОНА ПРЕДГОРНАЯ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ ТРЕТЬЯ (Костенко, 1970). — Располагается на склоне впадин и обрамляет горное сооружение. Она образовалась в результате расширения общего поднятия за счет воздымания окраинных участков впадин. В рельефе ей соответствуют древние подгорные равнины, втянутые в общее поднятие и образующие пьедестальную часть в виде ступеней предгорья.

ЗОНА ПРЕДОРОГЕННАЯ (Золотарев, 1976). — Эта зона имеет рельеф, в котором отражается появление у границ платформенных равнин первых признаков процесса горообразования и нарастание его интенсивности до степени, характерной для окраинных участков орогенных областей.

ЗОНА РАВНОВЕСИЯ (Валпетер, Лебедев, 1965). — Переходная зона от области поднятия к прогибающемуся участку земной коры.

Син.: зона нулевых градиентов (по Ю.Ф. Чемекову).

ЗОНА РАЗЛОМОВ ДНА ОКЕАНА (Панов, 1963). — 1. Рельеф дна вдоль линий планетарных океанических разломов характеризуется сложным расчленением. Для зоны разломов типичны крутые уступы с глубоким желобом в основании, формы рельефа, образовавшиеся в результате разрывных тектонических нарушений и недавнего проявления вулканизма.

2. Сравнительно узкий вытянутый участок ложа океана, характеризующийся более расчлененным, чем окружающее дно, рельефом, обусловленным разрывными нарушениями земной коры [ГС-2].

Син.: зона разломов океанская.

Нем. — Zerrungszone des Ozeanboden.

ЗОНА РИФТОВАЯ. — 1. Крупная линейно-построенная тектоническая зона, все главные элементы которой (рифтовые долины, грабены, впадины байкальского типа), выражены в рельефе и приурочены к континентальному сводовому поднятию, подводному океаническому валу (типа Срединного Атлантического киматогена Л. Кинга) и иным подобным структурам. Эти элементы З.р. обусловлены растяжением, а не сжатием земной коры [Флоренсов, 1968а].

2. Осевая зона срединно-океанических хребтов, характеризующаяся наиболее сложным рельефом [Удинцев, 1972].

3. Протяженный полосовидный участок литосферы, сопровождаемый одним или несколькими параллельно расположенными большими грабенами, ограниченными с одной или обеих сторон нормальными сбросами. Грабены или собственно рифты являются важнейшим структурным элементом З.р., но латеральные границы последних определяются деформационными и вулканическими эффектами, захватывающими смежные с рифтовыми опусканиями участки — плечи рифта [Логачев, 1972].

4. Планетарная зона наиболее высокой тектоно-магматической активности, разрывается в условиях горизонтального расширения, глубинного восходящего движения, и высокого термического режима [Милановский, 1972].

5. З.р. представляет собой тектонически активную, молодую сводовую морфоструктуру, раздробленную многочисленными разрывными дислокациями на различного размера блоки и глыбы. Вертикальные движения, вызванные подъемом глубинного вещества Земли, сопровождаются здесь горизонтальными растягивающими усилиями, которые обусловили формирование рифтовых долин и поперечных трансформных разломов [Литвин и др., 1974].

Англ. — rift zone; нем. — Riftzone; фр. — zone des vallées.

ЗОНА РИФТОВАЯ ВУЛКАНИЧЕСКАЯ (Милановский, 1972). — Характеризуется огромным по масштабам вулканизмом и отличается большой ролью сводов, осложненных сравнительно неглубокими грабенами.

Син.: зона рифтовая сводово-вулканическая.

ЗОНА РИФТОВАЯ КОНТИНЕНТАЛЬНАЯ (Милановский, 1972). — Возникает как после длительного платформенного развития, так и в пределах молодой складчатой области. Имеет небольшой масштаб горизонтального расширения, локализованного в единичных крупных грабенах или рассредоточенного среди ряда более мелких грабенов и горстов. Роль сопутствующего вулканизма сильно варьирует.

Син.: зона рифтовая внутриконтинентальная.

Англ. — continental rift zone; нем. — kontinentale Riftzone; фр. — zone de vallées continentale.

ЗОНА РИФТОВАЯ МЕЖКОНТИНЕНТАЛЬНАЯ (Милановский, 1972). — Характеризуется большим масштабом горизонтального расширения, приведшего к разобщению глыб материковой земной коры, представляет результат дальнейшего развития континентальной рифтовой зоны.

Англ. — *intracontinental rift zone*; нем. — *interkontinentale Riftzone*; фр. — *zone de vallées intercontinentale*.

ЗОНА РИФТОВАЯ ЭПИОРОГЕННАЯ (Милановский, 1972). — Возникает в пределах молодой складчатой области; горизонтальное расширение сосредоточено в ряде грабенов и горстов ("клавиатура блоков").

ЗОНА РИФТОВАЯ ЭПИПЛАТФОРМЕННАЯ (Милановский, 1972). — Формируется после длительного платформенного развития. Горизонтальное расширение локализовано в единичных крупных грабенах.

ЗОНА РИФТОВЫХ ГРЯД (Литвин и др., 1974). — Серия вытянутых по простиранию срединно-океанического хребта блоков. Ширина этих блоков колеблется в пределах 7—12 миль, а разделяющие их депрессии имеют значительно меньшую ширину — не более 3—5 миль. Высота блоков достигает 300—500 м, местами и более. Их склоны и вершины осложнены вторичным расчленением в виде многочисленных остроконечных пиков высотой 100—200 м. Серии этих блоков-гряд располагаются по обе стороны от рифтовой долины.

ЗОНА СРЕДИННО-ОКЕАНИЧЕСКОГО ХРЕБТА ВНЕШНЯЯ. — Представляет его предгорья и отделяет промежуточную зону от днищ прилегающих глубоководных котловин [Щукин, 1974].

ЗОНА СРЕДИННО-ОКЕАНИЧЕСКОГО ХРЕБТА ТЕРРАСОВАЯ. — Располагается по обоим склонам хребта, имеет расчлененный холмистый рельеф и часто носит ступенчатый характер благодаря наличию широких, плоских равнинных полос, расположенных на разных уровнях (например, у Срединно-Атлантического хребта) [Щукин, 1974].

Син.: зона срединно-океанического хребта промежуточная.

ЗОНА СРЕДИННО-ОКЕАНИЧЕСКОГО ХРЕБТА ЦЕНТРАЛЬНАЯ. — Представлена несколькими параллельными хребтами (в простейшем случае двумя), протягивающимися вдоль общего простирания вала. Примерно по оси этой зоны протягивается глубокая впадина — рифтовая долина — с крутыми стенами и часто плоским дном [Щукин, 1974].

Син.: зона рифтовая.

ЗОНА СТРУКТУРНО-ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ. — Выделяется по степени относительной активности и дифференцированности современных и новейших складчатых (блоковых) движений, по их отношению с региональными, глыбово-волновыми движениями, по преобладанию плавных (пликативных) или глыбовых (блоковых) деформаций, по закономерному и специфическому сочетанию рельефа, ландшафта и тектонической структуры [Хаин, 1967].

ЗОНА ШОВНАЯ. — Представлена разломами, флексурами на границе блоков земной коры с различной направленностью вертикальных (а возможно, и горизонтальных) движений. Постоянное подновление этих структур в результате повторных тектонических движений способствует устойчивому сохранению столовых речных долин [Мещеряков, 1972].

Англ. — *sutural zone*; нем. — *Suturzone*; фр. — *zone d'une suture*.

ЗОНА ШОВНАЯ КОНТИНЕНТАЛЬНО-ОКЕАНИЧЕСКАЯ (Герасимов, 1976). — Переходная зона западнотихоокеанского типа, представляющая особую геоморфологическую зону, для которой свойствен активный кон-

такт ("шов") между крупными континентальными и океаническими плитами. Это новейшая орогенно-геосинклинальная область.

ЗОНА ШОВНАЯ МЕЖКОНТИНЕНТАЛЬНАЯ (Герасимов, 1976). — Более древняя зона по сравнению с континентально-океанической З.ш. Примером З.ш.м. является Альпийско-Кавказско-Гималайский горный пояс, расположенный на контактах ряда плит Евразии (на западе также Африки).

ИГЛА ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — Форма залегания экструзивных горных пород в виде остrokонечного обелиска, выступающего из жерла вулкана. Впервые наблюдалась при извержении вулкана Мон-Пеле на о. Мартиника [ГС-2].

Син.: и г л а П е л е.

Англ. — Pele's tear; нем. — Lavanadel.

ИЗВРАЩЕНИЕ РЕЛЬЕФА. — "в некоторых областях ... антиклинали были так глубоко размыты, что обнаружилось даже их ядро ... В синклиналях же ... твердые слои сохраняются в виде останцов, окруженных крутыми обрывами... Здесь, следовательно, произошло и з в р а щ е н и е р е л ь е ф а, так как синклинали занимают более высокие места, чем антиклинали" [Ог, 1932, с. 299].

ИЗОАНАБАЗЫ. — 1. По Де Гееру, линия равномерного или одинакового поднятия [Мушкетов, 1924; Кропоткин, 1956].

2. Линия равных современных поднятий. Соединяет точки, испытывающие поднятия либо с равной скоростью, либо с равной амплитудой в определенный отрезок времени [ГС-2].

Син.: и з о н а б а [Мушкетов, 1924].

Англ. — isoanabase; нем. — Isoanabase.

ИЗОБАЗА. — 1. По Де Гееру, линия одинаковой деформации (поднятия или опускания) [Зупан, 1914; Мушкетов, 1924].

2. Изобазы Де Геер назвал линии на карте, соединяющие точки с одинаковой высотой над уровнем моря морских отложений с *Yoldia arctica*. Это линии, показывающие на карте движения дна Иольдиева моря со времени трансгрессии [Ог, 1932].

3. Линия, соединяющая точки древней береговой линии, имеющей сейчас одинаковую высотную отметку [Герасимов, Марков, 1939].

4. Линия равного поднятия [Марков, 1948; Щукин, 1960].

5. Линии на географической карте, соединяющие точки земной поверхности, испытавшие в результате тектонических движений за одинаковый промежуток времени равное поднятие (изоаназы) или опускание (изокатазы) [КГЭ].

6. Линия равных вертикальных современных движений. Соединяет точки, испытывающие поднятие или опускание либо с равной скоростью, либо с равной амплитудой в определенный промежуток времени [ГС-2].

Англ. — isobase; нем. — Isobase.

ИЗОКАТАБАЗА. — 1. По Де Гееру, линия одинакового опускания [Мушкетов, 1924].

2. Изолинии опускания земной коры в процессе вековых колебаний [ЭСГТ].

3. Линии равных современных опусканий; соединяют точки, испытывающие опускания либо с равной скоростью, либо с равной амплитудой в определенный отрезок времени [ГС-2].

Англ. — isocatabase; нем. — Isokatabase.

ИНВАГИНАЦИЯ. — Ограниченной локальное погружение вулкана или окружающей местности [СОГТ].

Англ. — invagination.

ИНВЕРСИЯ ПЕРВИЧНОГО ТЕКТОНИЧЕСКОГО РЕЛЬЕФА. — Такое состояние рельефа, когда в топографии местности опущенное крыло в определенную стадию развития оказывается возвышающимся над поднятым хребтом, вследствие того, что оно временно было защищено с поверхности стойким пластом, уже смытым в поднятом крыле [Щукин, 1934].

Син.: и з в р а щ е н и е р е л ь е ф а.

ИНВЕРСИЯ ПЕРВИЧНОГО ТЕКТОНИЧЕСКОГО РЕЛЬЕФА ПОЛНАЯ. — При такой инверсии главные продольные долины будут иметь антиклинальное строение, а разделяющие их горные цепи — синклинальное [Эдельштейн, 1933; Щукин, 1964].

ИНВЕРСИЯ СКЛАДЧАТОГО РЕЛЬЕФА (Мартонн, 1945). — Син.: И. т е к т о н и ч е с к о г о р е л ь е ф а.

ИНВЕРСИЯ ТЕКТОНИЧЕСКОГО РЕЛЬЕФА. — В случае, если складки сложены чередующимися стойкими и легко разрушающимися осадочными свитами, возникает иногда И.т.р., при которой синклинальные участки оказываются возвышающимися над участками антиклиналей [Щукин, 1964].

ИНТЕНСИВНОСТЬ НЕОТЕКТОНИЧЕСКОЙ РАЗДРОБЛЕННОСТИ ЗЕМНОЙ КОРЫ (Розанов, 1976). — Количественное значение новейшей раздробленности определяется как суммарная длина активных разломов на единицу площади. Эта величина может быть выражена на карте в виде изолинии.

ИНТЕРБЕРГ (Тимофеев, 1975). — Густорасчлененный мелкосопочный и низкогорный рельеф, возникающий на перемычках между соседними хребтами пьедестальных гор юга Монголии. Происхождение рельефа И. эрозионно-тектоническое. И. являются новейшими морфоструктурами, соединяющими отдельные хребты и кряжи в единые крупные горные цепи вдоль основных осей поднятий.

КАЛЬДЕРА (Buch, 1825). — От исп. caldera — котел, очаг. 1. Огромная вулканическая впадина округлого очертания, располагающаяся на месте исчезнувшего центрального вулкана или на месте верхней части конуса. Имеет плоское дно и крутые внутренние стенки. Поперечник кальдеры, достигающий 25—30 км, значительно превосходит диаметр известных выводных каналов и кратеров центральных вулканов. По происхождению различают кальдеры взрывные, обрушения, эрозионные и смешанного типа [ГС-2; Thornbury, 1954; Влодавец, 1949].

2. Кратерообразное углубление несоразмерно большого диаметра на вершине моногенных вулканов. Образование К. происходит вследствие обрушения внутренней части горы благодаря ослаблению подъемной силы магмы [Stübel, 1901; Мушкетов, 1924].

3. Крупный кратер, образовавшийся за счет значительных взрывов, которые выбрасывают в воздух твердые материалы, нагромодившиеся в очаге, и увеличивают кратер настолько, что превращают его в громадный цирк с отвесными и очень высокими краями [Ог, 1932; Дэли, 1936; ЭСГТ].

4. Обширная вулканическая впадина более или менее округлой или циркообразной формы [САГТ]. К. представляют собой пассивные формы разрушения [Williams, 1941].

5. Сильно срезанный конус с обширной центральной впадиной, имеющей большей частью форму цирка с очень крутыми стенками (внутренними) и с более пологими наружными склонами [Эдельштейн, 1933].

6. Широкая и относительно неглубокая вулканическая впадина [Rice, 1971].

7. Огромный кратер, величина которого по сравнению с вулканом неизмеримо велика [Половинкин, 1958; Деннис, 1971; ТСАГТ].

Син.: кратер взрыва [Мартонн, 1945], хомата [ГС].

Англ. — caldera, cauldron; нем. — Caldera, Kaldera; фр. — caldera.

КАЛЬДЕРА ВЕРШИННАЯ. — Огромный вершинный кратер (например, кальдера Монте-Соммо) [Ритман, 1964].

КАЛЬДЕРА ВЗРЫВА. — 1. Кальдера, появившаяся при извержении со взрывом [Биллингс, 1949].

2. Верхний конец жерла вулкана, расширенный взрывом [Щукин, 1964].

3. Крупная округлая или овальная депрессия, возникшая вследствие мощного вулканического взрыва и разрушения части тела ранее существовавшего вулкана [Спиридонов, 1970].

Син.: кальдера типа Кракатау [Святловский, 1971], к. взрывная, к. взрывная [ГС-2].

Англ. — explosion caldera; нем. — Sprengtrichter, Explosionskaldera; фр. — cratère d'explosion.

КАЛЬДЕРА-ВУЛКАН. — Крупная кальдера, образовавшаяся на месте древнего вулкана, с признаками вулканической активности (фумаролы, сольфатары и горячие источники). К.-в. возникает при извержении большого количества кислого материала и потому бывает окружена полями кислых пирокластов; размещается в сложных грабен-синклинальных структурах [ГС-2].

КАЛЬДЕРА ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — При вулканических выбросах больших объемов рыхлых пород под вулканами образуются большие полости. Это приводит к проседаниям местности и формированию грандиозных вулканических кальдер — провальных впадин, окруженных кольцевыми краями, остатками прежних вулканических аппаратов [Апродов, 1965].

Англ. — volcanic caldera.

КАЛЬДЕРА ГНЕЗДОВАЯ (Дэли, 1936). — Условия образования кальдеры могут в небольшом масштабе вновь повторяться в том же центре, так что вторая кальдера возникает внутри первой. Процесс может повторяться несколько раз. В результате образуются более или менее концентрические резервуары, которые можно называть гнездовой кальдерой.

КАЛЬДЕРА МОНОГЕННАЯ. — 1. Простая кальдера, образовавшаяся в результате провала центральной части постройки после гигантского эксплозивного извержения; имеет круглую или эллиптическую форму [Ритман, 1964].

2. К., образованная одноактным извержением, сопровождавшимся обрушением центральной части купола [Святловский, 1971].

КАЛЬДЕРА ОБРУШЕНИЯ. — 1. Вулканическая впадина округлого очертания, образовавшаяся в результате обрушения конусовидного вулкана, обусловленного опорожнением вулканического очага и ослабления в результате этого основания вулкана [ГС].

2. Депрессия, опущенная по кольцевым разломам, иногда ступенчатым, чаще всего на вершинах щитовых вулканов [Святловский, 1971].

3. Круглая или овальная вулканическая депрессия с крутосклонными стенками, образовавшаяся вследствие обрушения стенок кратера, образованного сильным взрывом [Влодавец, 1949; ГС-2].

4. Свойственны главным образом лавовым вулканам. Обрушиванию или провалу предшествует формирование в верхних частях земной коры периферических вулканических очагов. Часть стенок кратера обрушивается, вызывая его расширение [Щукин, 1964].

Син.: кальдера опускания [Святловский, 1971], кальдера обрушивания [Щукин, 1964].

Англ. — cauldron subsidence, collapse caldera; нем. — Einsturzcaldera; фр. — cratère d'effondrement.

КАЛЬДЕРА ОСЕДАНИЯ. — 1. Кальдера, образовавшаяся в результате оседания надстройки вулкана при удалении нижележащей опоры [Биллингс, 1949; Влодавец, 1949; ГС-2].

2. Морфологически сходна с кальдерами взрыва при полном или почти полном отсутствии в них эксплозивного и эффузивного материала. Ограничена четко выраженными кольцевыми разломами [Спиридонов, 1970].

Англ. — subsidence caldera; нем. — Senkungstrichter; фр. — cratère d'affaissement.

КАЛЬДЕРА ПОГРУЖЕНИЯ [Горшков, Якушова, 1973]. — Син.: кальдера провальная.

КАЛЬДЕРА ПОЛИГЕННАЯ. — Образованная рядом извержений, через длительные промежутки времени. Обычно это телескопированная структура сложного строения [Святловский, 1971].

Син.: кальдера гнездовая.

Нем. — eingeschaltete Caldera.

КАЛЬДЕРА ПРОВАЛЬНАЯ. — 1. Кальдера со сложным генезисом: ее возникновение обусловлено взрывом, а дальнейшее развитие характеризуется погружением частей вулканического аппарата. К.п. характерны для о. Ява [Дэли, 1936].

2. Вулканическая депрессия округлой формы, характеризующаяся отсутствием вулканических проявлений по ограничивающей линии [Влодавец, 1949; ГС].

3. Образуется вследствие проседания верхней части вулканической горы в полости, которые ранее были заполнены магмой [Горшков, Якушова, 1973].

Син.: кальдера скрытовулканическая, к. криптовулканическая, к. погружения.

КАЛЬДЕРА РЕЗУРГЕНТНАЯ. — Кальдера возрожденная, т.е. с поднятым центральным блоком. По мнению И.В. Лучицкого, она представляет результат конечного развития кальдер, связанных с извержениями пепла и пемзы [Кутейников, Кутейникова, 1976].

Син.: кальдера возрожденная.

Нем. — resurgente Caldera.

КАЛЬДЕРА ТЕЛЕСКОПИРОВАННАЯ. — Кальдера с системой кольцевых впадин, вложенных друг в друга, иногда эксцентрично, и ограниченных ступенчатыми сбросами [Святловский, 1971].

Син.: кальдера гнездовая.

КАЛЬДЕРА ТИПА ВАЛЛИС. — Образуется путем обрушения вследствие извержения больших объемов пеплов и пемзы в виде пирокластических потоков через дуговые трещины, не связанные с ранее существовавшими вулканами [Ярмолюк, 1973].

КАЛЬДЕРА ТИПА КИЛАУЭА. — Образование происходит за счет оттока магматического материала, что типично для базальтовых вулканов [Горшков, Якушова, 1973].

КАЛЬДЕРА ТИПА КРАКАТАУ. — 1. Возникает в результате извержения огромных объемов пемзы и пеплов преимущественно кислого состава и последующего провала в образовавшуюся полость части вулканического аппарата [Горшков, Якушова, 1973].

2. Обрушение является результатом крупных извержений, осуществляющихся через отверстия в постройках зрелых, сложно устроенных вулканов [Ярмолюк, 1973].

Син.: кальдера взрыва, к. эксплозивная.

Нем. — Krakataucaldera.

КАЛЬДЕРА ФЕСТОНИРОВАННАЯ (Ритман, 1964, с. 196). — "Некоторые кальдеры обязаны своим образованием не одному-единственному извержению, а целому ряду извержений, происходивших через более или менее длительные промежутки времени. В таких случаях возникают "фестонированные" или полигенные кальдеры, такие, как кальдера флегрейских полей около Неаполя".

Син.: кальдера полигенная.

КАЛЬДЕРА ЭРОЗИОННАЯ (Щукин, 1964). — Котловина, расположенная в вулканической области, но созданная не вулканическими силами, а эрозией.

Англ. — erosion caldera; нем. — Erosioncaldera; фр. — cratère d'érosion.

КАРНИЗ СТРУКТУРНЫЙ. — Террасовидная ступень на склоне — выход твердого пласта с горизонтальным или близким к нему залеганием, отпарированного в результате селективной денудации [ГС].

Син.: карниз денудационный, терраса денудационная.

КАРСТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ [ГС].

Син.: провал вулканический.

Фр. — karst volcanique.

КАРТА ДЕНУДАЦИОННЫХ МОРФОСТРУКТУР (Спиридонов, 1975). — Син.: карта пассивных морфоструктур.

КАРТА ДЕФОРМАЦИИ ОДНОВОЗРАСТНЫХ ПОВЕРХНОСТЕЙ. — Изучение поверхностей выравнивания в целях морфоструктурного анализа завершается составлением К.д.о.п. Техника составления ее сходна с техникой построения структурных карт. Выделенные контуры поверхностей выравнивания заполняются возможно большим количеством абсолютных

отметок. По отметкам — точкам близкого значения — проводятся изолинии равных высот поверхностей в заданном сечении. Рисунок и количественные показатели изолиний позволяют судить о форме и относительных амплитудах морфоструктур [Горелов, 1970].

КАРТА ИДЕАЛЬНОГО ТЕКТОНИЧЕСКОГО РЕЛЬЕФА (Симонов, Лукашов, 1963) . — Путем последовательного выпрямления изогипс топографической основы производится "засыпание" эрозийных форм, от мелких до самых крупных. В результате получается карта поверхности, которая могла бы сформироваться при полном отсутствии экзогенных процессов, К.и.т.р.

КАРТА МОРФОСТРУКТУР (Горелов, 1970) . — Представляет результат обобщения морфоструктурных элементов рельефа, выделенных на структурно-геоморфологических и морфометрических картах, картах деформации геоморфологических уровней. Должна отвечать следующим требованиям: 1) вскрывать исторические особенности формирования морфоструктур; 2) содержать полноценную количественную характеристику морфоструктур; 3) иметь простую по содержанию легенду.

КАРТА МОРФОСТРУКТУРНАЯ. — 1. Должна характеризовать: а) элементы древней тектоники; б) тектоники, сформировавшей современные морфоструктуры; в) типы и крупнейшие формы рельефа; г) основные этапы истории морфоструктур; д) тип унаследованности от предшествующих морфоструктур; е) амплитуды новейших движений; ж) элементы кинематики тектонических движений; з) характерные мощности рыхлого покрова; и) элементы, важные для решения практических задач [Пиотровский, 1966].

2. Дает характеристику рельефа, сложившегося главным образом при пассивной роли древних структур [Спиридонов, 1970].

КАРТА МОРФОСТРУКТУРНОГО РАЙОНИРОВАНИЯ (Ганешин и др., 1975а) . — Должна отражать региональные категории разных таксономических рангов, которым присваиваются собственные названия. Эта карта дает возможность оттенить местные особенности морфоструктурного строения изучаемых территорий.

КАРТА МОРФОСТРУКТУРНАЯ ТИПОЛОГИЧЕСКАЯ (Ганешин и др., 1975) . — Должна отображать типологические категории морфоструктур различного таксономического ранга в зависимости от масштаба карты.

КАРТА МОРФОТЕКТОНИКИ. — Карта, на которой показываются структуры, выявленные при помощи анализа рельефа [Симонов, 1972].

КАРТА МОРФОТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Задача К.м. — отразить роль тектоники в формировании рельефа без тех изменений, которые произошли под воздействием экзогенных процессов, показать эту роль в "чистом виде". Можно восстановить тот первично-тектонический рельеф, который сформировался под воздействием только тектоники, выяснить его физиономические генетические особенности, историю развития и все полученные данные отразить на К.м. [Спиридонов, 1975].

КАРТА НЕОТЕКТОНИКИ. — 1. Главное средство изображений результатов новейших движений. На К.н. с помощью изобаз поднятий и опусканий показывается итог тектонических деформаций за всю неотектоническую стадию, т.е. начиная с позднего сармата и до современности, иначе говоря, неотектоническую структуру [Милановский, 1968]

2. Основным содержанием К.н. должно быть изображение в изобозах неотектонических структурных форм, выраженных в первичных или последующих деформациях горных пород [Костенко, 1972].

КАРТА НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — 1. Карта неоген-четвертичных тектонических движений с особым акцентом на современные тектонические движения [Горшков, 1960].

2. Должна не только представлять собой карту районирования новейших тектонических движений, но и содержать в себе конкретный фактический материал о проявлении новейших тектонических структур и отображать различные по типу новейшие и современные тектонические движения. Все имеющиеся К.н. по содержанию и по масштабам могут быть подразделены на различные группы. Предложено по содержанию выделять три категории карт: аналитические, синтетические и комплексные [Николаев, 1960, 1962].

3. Прежде всего должна отражать суммарный эффект и знак перемещений земной коры за кайнозойскую эру, не замаскированные действием других (внешних) факторов [Симонов, Лукашов, 1963].

КАРТА НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ АНАЛИТИЧЕСКАЯ (Николаев, 1960) .-

1. Отображает отдельные элементы новейшей и современной тектоники или их немногие сочетания [Николаев, 1962].

2. Отображает тектонические элементы, т.е. отдельные неоструктуры, а в случае мелкого масштаба — сочетания определенных неоструктур. В большинстве своем они могут рассматриваться как карты районирования, в основу составления которых положены конкретные данные по пространственному распространению неоструктур, в той или иной мере выраженных в рельефе [Баранова, Бискэ, 1970].

КАРТА НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ КОМПЛЕКСНАЯ АНАЛИТИЧЕСКО-СИНТЕТИЧЕСКАЯ (Николаев, 1962) . — Отображает комплекс данных по различным стратиграфическим срезам неоген-антропогенного времени. Серия таких карт по методу составления является аналитической, а по содержанию — синтетической.

КАРТА НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ СИНТЕТИЧЕСКАЯ (Николаев, 1960, 1962) . — На таких картах показывается комплекс данных, выявляющих новейшую и современную тектонику с характеристикой движений, суммарной деформацией поверхности, связи со структурой, истории развития новейших структур разного порядка и др.

КАРТА НОВЕЙШЕЙ ТЕКТониКИ. — 1. Характеризует структуры, сформировавшиеся в результате движений новейшего (последнего) этапа тектонического развития Земли. Основным принципом построения ее является принцип выделения областей и форм, различающихся общей направленностью и интенсивностью новейших тектонических движений [Николаев, Шульц, 1961; Шульц, 1964; Николаев, Рыжова, 1966].

2. Основное назначение К.н.т. заключается во всестороннем отображении новейших движений земной коры и создаваемых ими структурных форм [Горелов, 1967б].

3. Отражает закономерности развития движений в основных структурных элементах земной коры за новейшее, обычно неоген-четвертичное, время или его часть. В одних случаях на картах в изолиниях, цветом, штри

ховкой или крапом отражают сумму только вертикальных движений за новейший этап (или его часть), в других — проявление горизонтальных складкообразовательных и других типов движений [ГС].

КАРТА СРЕДНИХ ГРАДИЕНТОВ СКОРОСТИ ВЕРТИКАЛЬНЫХ ДВИЖЕНИЙ ЗА НЕОТЕКТОНИЧЕСКУЮ СТАДИЮ (Милановский, 1968). — Получается из карты суммарных градиентов новейших вертикальных движений путем некоторого преобразования ее условных обозначений. Средние градиенты скоростей можно получить путем умножения цифровой величины соответствующих изолиний на длительность неотектонической стадии.

КАРТА СРЕДНИХ СКОРОСТЕЙ ВЕРТИКАЛЬНЫХ ДВИЖЕНИЙ ЗА НОВЕЙШУЮ СТАДИЮ (Милановский, 1968). — Получается из карты изолиний новейших вертикальных движений путем умножения величины изолинии на длительность неотектонического этапа развития земной коры.

КАРТА СТРУКТУРНО-ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКОГО РАЙОНИРОВАНИЯ. — Является результатом сплошного прослеживания взаимоотношений рельефа и структур с выделением местных типов связи, при этом требуется точное оконтуривание отдельных морфоструктур или целых районов. Содержание такой карты должны составлять: 1) отдельные морфоструктуры, подразделенные по характеру соотношения рельефа и геоструктурных форм; 2) границы структурно-геоморфологических районов с различными типами связи рельефа и тектоники [Мещеряков, 1965].

КАРТА СТРУКТУРНО-ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ. — 1. Строится с помощью изогипс, показывающих современный рельеф полигенетических поверхностей выравнивания, который отражает их тектонические деформации. Изогипсы дают качественную характеристику морфоструктурных особенностей территории [Мещеряков, 1959, 1965].

2. Является результатом структурно-геоморфологических исследований, обобщенным в рамках единого графического документа. К.с.-г. призвана показать, по-первых, строение и историю формирования рельефа и ландшафта, особенности течения современных геоморфологических процессов, подчеркивая генетическую связь этих объектов и явлений с тектоническим строением, новейшими и современными движениями земной коры; во-вторых, местоположение; морфологический тип и соподчинение новейших структурных форм; в-третьи, связь элементов рельефа и новейшей тектоники с известными и возможными структурными формами [Ушко и др., 1967].

3. Итоговый документ комплексных исследований, направленных на установление связи рельефа с геологическими структурами. Легенда этой карты состоит из морфологической и структурной частей. В геоморфологической части выделяются типы рельефа, наиболее характерные его формы и другие элементы, указывающие на проявление новейших тектонических движений. Приводится количественная оценка новейших движений [Филатов, Ирошникова, 1967].

4. Имеет одну цель — дать характеристику тектонически обусловленных элементов земной поверхности [Горелов, 1967].

5. Главным элементом карты является тип морфоструктуры. Он показывается наиболее выразительным средством — цветовым фоном. Оттенками цвета могут изображаться возраст и другие особенности морфострук-

тур. Геолого-литологическая обстановка показывается штриховкой, крапом и значками [Ананьев, 1969].

6. На К.с.-г. принято показывать выявленные категории элементов, форм рельефа разного порядка и их комплексов, отражающих роль в формировании земной поверхности как древних, так и новейших структур. Подразделяются на карты морфотектонические и морфоструктурные [Спиридонов, 1970].

7. Представляет историко-генетическую карту, несколько генерализованную путем обобщения, а нередко и исключения экзогенно-обусловленных форм рельефа и дополненную показом тектогенных форм. Это специальная геоморфологическая карта с элементами новейшей структуры, прямо или косвенно выраженными в рельефе и новейших отложениях [Якушова и др, 1970].

КАРТА СТРУКТУРНО-ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ ОБЩАЯ. — На общих картах изображают все морфоструктурные единицы разного порядка и происхождения [Спиридонов, 1975].

КАРТА СТРУКТУРНО-ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ ЧАСТНАЯ. — На частных структурно-геоморфологических картах изображают морфоструктуры только определенного ранга или происхождения [Спиридонов, 1975].

КАРТА СУММАРНЫХ ГРАДИЕНТОВ ВЕРТИКАЛЬНЫХ ДВИЖЕНИЙ ЗА НЕОТЕКТОНИЧЕСКУЮ СТАДИЮ (Милановский, 1968). — Методика ее построения заключается в подсчете вертикальных превышений на единицу горизонтального расстояния по карте неотектоники (карте изобаз неотектонических движений).

КАРТИРОВАНИЕ МОРФОТЕКТОНИЧЕСКОЕ (Пиотровский, 1975). — Должно обязательно включать генетические и исторические характеристики, большее число элементов объяснения и гипотез, элементы долгоживущей тектоники, глубинного строения, знака установленных тектонических и предполагаемых планетарных напряжений и т.д. Морфотектоническое картирование еще не отделилось от морфоструктурного, тектонического, неотектонического и других видов картирования, элементы которых оно может включать.

КАРТИРОВАНИЕ НЕОТЕКТОНИЧЕСКОЕ (Чемяков, 1968а). — Следует вести по двум направлениям: типологическому (картируются типологические категории) и региональному (картируются региональные категории, которым присваиваются собственные названия). Первое направление основано на поисках сходства, второе — на поисках различий. При картировании по возрастным срезам неотектонические карты должны составляться как для мобильных, так и для стабильных фаз геологических циклов.

КАСКАД ЛАВОВЫЙ. — Застывший крутопадающий поток жидкой лавы, внешне напоминающий водопад [ГС].

Англ. — lava cascade; нем. — Lavakaskade.

КАТАКЛИНАЛЬ. — Долина водотока, течение которого следует главному направлению падения пластов в складчатом районе [СОГТ].

Англ. — cataclinal.

КИМАТОГЕН. — По Л. Кингу, крупное сводовое вздутие земной коры, диаметр которого составляет первые сотни километров, а высота 300—1500 м [Красный, 1972].

КИМАТОГЕНЕЗ. — Приспособляемость земной коры к вертикальным движениям, влекущим за собой значительные дифференцированные движения вдоль осей максимального поднятия, рифтовых долин и береговых моноклиналей [Кинг, 1967].

Англ. — *sumatogeny*.

КЛАЗОЛИНЕВЕНТ (Раскатов, 1972). — Линемент, заложившийся по разрыву (разновидность тектолиневента). Включает две разновидности диаклаз-линемент и параклазлинемент.

Син.: мегатрещина.

КЛИН ГРАВИТАЦИОННО-СЕЙСМОТЕКТОНИЧЕСКИЙ (Солоненко, 1974, с. 7). — "Морфологически клинья представляют уступ на склоне хребта с характерным сейсмогенным бугристо-западинным рельефом, над которым расположен амфитеатр с высотой тыловой стенки от десятков до 880 м (он может быть иногда принят за обвальный, ледниковый или оползневой). Образование таких структур происходит при раскрытии узла разломов, что обеспечивает сейсмогенно-гравитационное оседание клина земной коры при сильнейших землетрясениях..."

Син.: клин обрушения.

КЛИН ТЕКТОНИЧЕСКИЙ СЕЙСМОГРАВИТАЦИОННЫЙ (Солоненко и др., 1966). — Образование типа структуры Битут (Гобийский Алтай), в пределах которой по системе сбросов часть горы протяженностью несколько более 3 км и шириной 1,1 км опустилась на 328 м. Напряжения, вызванные энергией опускающегося клина, привели к выдавливанию перед его фронтом меньшего тектонического клина на высоту около 60 м. Формирование К.т.с. происходит под действием тектонических причин (образование разломов и смещение по ним во время землетрясений) и экзогенных (гравитационное обрушение).

КЛИПП ГРАВИТАЦИОННЫЙ. — Экзотические скалы, образующиеся путем врезания в мягкие породы подножия склона крупных скальных блоков при их соскальзывании по коллювиальному шлейфу из навала глыб и щебня к самому подножию склона [Пшенин, 1973].

КЛЮЗ. — Узкая поперечная еквюзная долина, пересекающая антиклинальный свод [Ог, 1932; Мартонн, 1945].

Фр. — *cluse*.

КОЛЕБАНИЯ РЕЛЬЕФООБРАЗУЮЩИЕ (Мещеряков, 1960). — Весьма интенсивные, но кратковременные движения; которые вызывают подчас коренную перестройку рельефа, но не приводят к качественным изменениям форм геологической структуры.

КОЛОДЕЦ ЛАВОВЫЙ. — 1. Кратер с видимым дном из сплошной лавы в жидком или твердом состоянии [Дэли, 1936].

2. Небольшого размера колодцеобразный кратер в кальдере. К.л. характерны для вулканов гавайского типа [Святловский, 1971].

Англ. — *lava well, lava pit*.

КОЛЬЦО КРАТЕРНОЕ. — Кольцеобразное возвышение, окаймляющее вершинный кратер щитовидного вулкана. Образуется в результате действия лавовых фонтанов, выбрасывающих шлаковый материал на край кратера [ГС].

Син.: вал кольцевой.

Англ. — crater ring; нем. — Kraterwall.

КОЛЬЦО ЛАВОВОЕ (Дэли, 1936). — Исключительно большой шлаковый конус, возникший путем симметричной надстройки стен лавового озера вследствие застывания изливающейся из озера лавы. Направление излияний периодически изменяется.

Англ. — lava ring; нем. — Lavaring; фр. — anneau de lava.

КОМБА. — 1. Моноклиальная долина, расположенная на крыле антиклинальной складки [Мушкетов, 1926].

2. Долина ручья, текущего параллельно оси антиклинали, на границе между твердыми и мягкими слоями [Ог, 1932].

3. Впадина в горах Юры, образовавшаяся на месте замковой части антиклинали и представляющая субсеквентное понижение в сводовой части антиклинали [Мартонн, 1945].

Англ. — comb; фр. — combe.

КОНТИНЕНТ. — От лат. continens — материк. Крупнейший массив суши Земли [БСЭ, т. 13, 1973].

Син.: материк.

Англ. — continent; нем. — Kontinent; фр. — continent.

КОНУС АДВЕНТИВНЫЙ. — Небольшой конус на склоне более крупного вулканического конуса [Ог, 1932; СОГТ]. Образовавшийся по трещине на склоне [Щукин, 1964].

Син.: конус дополнительный, к. паразитический, к. паразитный, к. боковой.

Англ. — adventive cone; нем. — Adventivkegel; фр. — cône adventifs.

КОНУС ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — Вулканическая постройка в виде конуса со срезанной вершиной [ГС].

Англ. — volcanic pine; нем. — Vulkankegel; фр. — cône volcanique.

КОНУС ВУЛКАНИЧЕСКИЙ ПРОСТОЙ. — Крутосклонный усеченный конус с барранкосами на склонах [Эдельштейн, 1933].

КОНУС ВУЛКАНИЧЕСКИЙ СЛОЖНЫЙ. — Конус, состоящий из переслаивающихся слоев лавы и пирокластического материала [Биллингс, 1949; Буялов, 1953].

Син.: стратовулкан [ТСАГТ].

Англ. — composite cone, composite volcano; нем. — vulkanischer Mischkegel.

КОНУС ВУЛКАНИЧЕСКИЙ ШИПООБРАЗНЫЙ. — Относительно небольшой крутой лавовый конус, образовавшийся при извержении пластичной лавы, которая была слишком охлаждена, для того чтобы течь [Биллингс, 1949].

КОНУС ГРЯЗЕВОЙ. — Конус, образованный затвердевшими выбросами грязевого вулкана [ГС].

Англ. — mud cone; puff cone; нем. — Schlammkegel; фр. — cône de boue.

КОНУС КАПЕЛЬНЫЙ. — Разновидность горнитос; возникновение обусловлено каплями вязкой лавы [Дэли, 1936].

Син.: горнитос, конус разбрызгивания.

Англ. — driblet cone.

КОНУС ЛАВОВЫЙ. — Имеет форму очень пологого купола; образован излияниями многочисленных и мощных потоков лавы [Ог, 1932].

Англ. — lava cone; нем. — Lavakegel; фр. — cône de lave.

КОНУС ЛИТОРАЛЬНЫЙ. — Расположенный на берегу моря (Гавайи) на потоках аа-лавы. Представлен конусами шлаковыми или разбрызгивания [ГС].

КОНУС НАСЫПНОЙ. — 1. Вулканический конус, сложенный рыхлыми вулканическими продуктами [Бондарчук, 1949].

2. Образуется в результате фонтанирования грунта при мощном вертикальном ударе—отдаче. Фонтаны грунта оставляют К.н. высотой преимущественно 1,2—1,5 м [Гоби-Алтайское землетрясение, 1963].

Син.: конус взрывной [ГС], к. фонтанирования грунта [Гоби-Алтайск, землетрясение, 1963].

КОНУС ОБЛОМОЧНЫЙ. — Разновидность к. насыпных. В его строении наибольшее значение имеют твердые продукты извержения в виде обломков, выбрасываемых при взрыве [Горшков, Якушова, 1973].

КОНУС ПЕМЗОВЫЙ. — Небольшая вулканическая постройка конической формы, состоящая главным образом из пемзы [ГС].

Англ. — pumice cone; нем. — Rimssteinkegel.

КОНУС ПЕПЕЛЬНЫЙ (Фохт, 1865). — Состоит большей частью из изверженных и насыпанных материалов. Имеет кратер в форме круга.

Син.: конус пелловый [Ог, 1932].

Англ. — ash or cinder cone; нем. — Aschenkegel; фр. — cône de cendres.

КОНУС ПИРОКЛАСТИЧЕСКИЙ. — Конусообразная сопка вулканического происхождения, состоящая главным образом из пирокластического материала и могущая иметь очень крутые склоны вверху [Буялов, 1953].

Англ. — pyroclastic cone; фр. — cône pyroclastique.

КОНУС ТУФОВЫЙ. — Небольшой конический вулкан, состоящий из первично-затвердевшего вследствие автопневматолита вулканокластического материала — туфов, отложенных раскаленными тучами [ГС].

Англ. — tuff cone; нем. — Tuffkegel; фр. — cône de tuf.

КОНУС ТУФОЛАВОВЫЙ. — Вулканический конус, состоящий из туфов и лав. Излишний термин, объединяющий стратовулканы центрального типа [ГС].

Англ. — tuff-lava cone.

КОНУС ЦЕНТРАЛЬНЫЙ. — Вулканический конус, состоящий из рыхлого материала, образовавшийся внутри старой кальдеры [Щукин, 1964].

Нем. — Zentralkegel; фр. — cône central.

КОНУС ШЛАКОВЫЙ. — Коническое нагромождение из шлаков, вулканических бомб и более мелкого вулканического материала. Результат взрыва газов в лавовом потоке [Ог, 1932].

Англ. — slag cone; нем. — Schlackkegel; фр. — cône de scorie.

КОНУС ЭКСПЛОЗИВНЫЙ. — Общее название для вулканов конической формы, возникших в результате взрывов и имеющих меньшие размеры, чем стратовулканы [ГС].

Син.: конус насыпной.

КОНУСЫ ГРУППОВЫЕ. — По Р. Дэли, группа хаотично расположенных вулканических конусов [ГС].

Англ. — cone cluster.

"КОНЧИК СИГАРЫ". — Гора, образующаяся путем препарировки пластов на резком периклинальном окончании складки, окруженная с трех сторон долинообразной депрессией, заложеной в мягких породах. Гора имеет овальную форму, напоминающую кончик сигары, отчего и получила столь образное название [Gorge, 1974].

Фр. — *bout-de-cigare*.

КОРДИЛЬЕРА. — От исп. *cordillera* — горная цепь. Узкая островная гряда (архипелаг мелких, обычно скалистых, островов), отвечающая присводовой части развивающегося геосинклинального поднятия [БСЭ, т. 13, 1973; СОГТ].

Англ. — *cordillera*; нем. — *Kordillere*; фр. — *cordillera*.

КОТЛОВИНА ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — Депрессия, возникшая либо в результате вулканических взрывов (кратер, маар), либо вследствие обрушения (кальдера), либо в силу образования вулканических трещин [Эдельштейн, 1933].

Син.: *впадина вулканическая*.

Фр. — *depression volcanique*.

КОТЛОВИНА ВУЛКАНИЧЕСКАЯ ЭРОЗИОННАЯ. — Округлая или овальная вулканическая депрессия, образовавшаяся под воздействием текучей воды и климатических факторов вдоль ослабленной зоны вулканического конуса [ГС].

Син.: *кальдера эрозионная* [Щукин, 1964].

КОТЛОВИНА ГЛУБОКОВОДНАЯ. — 1. Наибольшая по площади часть дна вторичных океанов, имеющая округлую или продолговатую форму. К.г. являются как бы аналогами глубоководных равнин первичных океанов, но имеют несколько меньшие размеры и четко ограничены с одних сторон материковым склоном, с других — подводными сводами и хребтами. Относительно ровное дно глубочайших из котловин располагается на глубинах почти в 7 км, а средняя их глубина равна 4–6 км [Хаин, Милановский, 1956].

2. Обширное понижение ложа океана с глубинами 3,5–4 тыс. м, имеющее равнинный рельеф дна [Леонтьев, 1963].

3. Огромные пространства ложа океанов между хребтами, валами и континентами, относящиеся к областям абиссальных глубин. Соответствуют обширным изометрическим прогибам океанского ложа, обладают большими по сравнению с валами и хребтами мощностями осадочного покрова [Живаго, 1967].

4. Обширная депрессия шириной от многих десятков до нескольких сотен километров, а длиной не менее нескольких сотен километров. Глубина колеблется от 3,5–4 до 6,5–7,5 км. Дно выровнено и сходно с абиссальными равнинами. По периферии обычно расположены крутые, нередко сейсмически активные склоны [Красный, 1972].

5. Особенностью этих котловин является горизонтальность их дна всюду, где имеются осадки и они не усложнены структурами второй и третьей категории — "асейсмичными" хребтами или более мелкими поднятиями. Считаются своеобразными "океаническими платформами", почти не подверженными дислокациям после своего образования [Белоусов, 1975].

6. Крупное понижение ложа океана, ограниченное материковым склоном, хребтами, валами либо возвышенностями. Представляет крупнейший отрицательный элемент мегарельефа Земли, занимаемый водами океана [ГС, СОГТ].

Син.: котловина океаническая, к. океанская, к. геосинклиналичная, впадина глубоководная.

Англ. — oceanic basin; нем. — Tiefseemulde; фр. — fossé abyssale.

КОТЛОВИНА ГЛУБОКОВОДНАЯ ФИЛИППИНСКОГО ТИПА. — С абиссальными холмами, почти неотличима от настоящих океанских равнин-талассопленов. Может рассматриваться как крупный останец океанской платформы (талассократона) [Красный, 1972].

КОТЛОВИНА ГЛУБОКОВОДНАЯ ЯПОНСКОГО ТИПА. — К этому типу относятся К.г. сравнительно небольшого размера обычно с явно наложенными границами. Могут рассматриваться как новообразованные структуры, возникшие при энергичных тектонических движениях, сформировавших островные дуги [Красный, 1972].

КОТЛОВИНА МЕЖГОРНАЯ. — 1. Продольная синклиналичная долина, в которой вследствие относительного прогибания еще может продолжаться аккумуляция аллювиально-пролювиальных осадков. Разделяет невысокие антиклинальные гряды [Хаин, Милановский, 1956].

2. Представляет собой отрицательную морфоструктуру блоково-волнового происхождения и характеризуется сложноустроенным аккумулятивным рельефом. Сопряжена с горными массивами [Ендрихинский, 1974].

Англ. — intermontane basin; нем. — Gebirgskessel, Bergkessel; фр. — aire intermontagneuse.

КОТЛОВИНА МОРСКАЯ. — Все котловины морского дна, сходные по рельефу, строению и, вероятно, по условиям образования и времени возникновения. Они обладают плоским дном, опущенным на глубину 2000—3500 и до 4000 м, окруженным отчетливо выраженным материковым уступом [Муратов, 1975].

Нем. — untermeerischer Kessel.

КОТЛОВИНА ОКРАИННОГО МОРЯ. — Глубоководная крутосклонная морская впадина с плоским или волнистым дном, отгороженная от океана островной дугой [ГС].

Англ. — geosynclinal basins of marginal seas; нем. — Kessel des Randmeers.

КОТЛОВИНА ПЛОСКОГОРЬЯ ВНУТРЕННЯЯ. — Замкнутая или полузамкнутая, плоскодонная, округлая или овальная в плане, обширная внутренняя котловина. К.п.в. присущи, по-видимому, всем подтипам плоскогорий. В тектоническом отношении они отвечают "живым" синеклизам. Их дно, являющееся ареной речной, озерной, болотной или золовой аккумуляции, обычно располагается на высотах от 200 до 1000 м [Хаин, Милановский, 1956].

КОТЛОВИНА СИНКЛИНАЛЬНАЯ. — Высокая долина в области обращенного рельефа, часто имеет вид эллиптического бассейна [Ог, 1932].

Син.: к а л а т а , г а з а а (местн. арабск., Тунис).

КОЭФФИЦИЕНТ КОМПЕНСАЦИИ (Мещеряков, 1965). — Понимается как соотношение $K = E/T \times 100\%$, где T — амплитуда тектонических под-

нятий или опусканий за определенный отрезок времени; Е — амплитуда понижения или повышения земной поверхности под влиянием экзогенных процессов за тот же отрезок времени.

КРАЙ МАТЕРИКОВОЙ ОТМЕЛИ. — 1. Внешняя граница материковой отмели, выраженная резким или плавным перегибом дна на глубине от десятков до сотен метров (в среднем 132 м), за которым начинается уступ материкового склона [ГС].

2. Зона, где становится заметным увеличение наклона в сторону возрастающих глубин. Обычно он располагается на глубине 100 фатомов (1 фатом = 1,82 м), но известны глубины более 200 и менее 65 фатомов [Эмери, 1971].

Син.: бровка шельфа, край ш., перегиб ш.
Нем. — Schelfrand.

КРАЙ ПЛАСТОВОЙ СТУПЕНИ (Трикар, 1959). — Уступ, ограничивающий пластовую ступень и развивающийся по типу склона.

КРАТЕР. — От греч. krater — большая чаша, котловина. 1. Воронкообразное округлое углубление, посредством которого во время извержения из недр вулкана выбрасываются различные вулканические продукты [Цюрхер и Марголле, 1869; Лесгафт, 1914; Яковлев, 1931; Мартонн, 1945].

2. Впадина в виде чаши или воронки, которой заканчивается на поверхности Земли жерло вулкана. К. — взрывное образование, поперечник которого редко превышает 2—2,5 км, чем он отличается от кальдеры. Первичную форму К., в которой соединяются понятия вулкана и К., представляет маар [ГС; СОГТ]. Образуются К. при вулканических извержениях, в результате падения метеоритов и при крупных искусственных взрывах [БСЭ, т. 13, 1973].

3. Небольшая впадина вулканического происхождения, связанная переходными формами с кальдерами. От кальдер отличается наличием постоянно действующего канала. Однако это различие может быть установлено лишь для действующих вулканов [Святловский, 1971].

Англ. — crater; нем. — Krater; фр. — cratère.

КРАТЕР АДВЕНТИВНЫЙ. — Кратер на склоне крупного конуса [СОГТ].

Син.: кратер паразитический, к. боковой.

Англ. — adventive crater; нем. — adventiver Krater; фр. — cratère adventif.

КРАТЕР В КУПОЛЕ. — Расположен на вершине экструзивно-эффузивного купола, образуется взрывом, завершающим вулканическую деятельность [ГС].

КРАТЕР ВЕРШИННЫЙ. — Кратер, находящийся на вершине центрального вулкана [ГС].

Англ. — summit crater; нем. — Gipfelkrater.

КРАТЕР ВЗРЫВА. — 1. Чашеобразное углубление на вершине или склоне вулкана, образованное в результате активной эксплозивной деятельности, совмещаемой обычно с эффузиями, а также под действием падающего обломочного материала, выбрасываемого при извержениях [Спиридонов, 1970].

2. Образуется при разрушительных взрывах, присущих стратовулканам; располагается на их вершинах и склонах [Святловский, 1971].

Син.: кратер эксплозивный.

Англ. — explosion crater; нем. — Explosionskessel, Explosivkrater; фр. — cratère d'explosion.

КРАТЕР ВИДИМЫЙ. — Депрессия взрывного или ударного кратера в том виде, как она выглядит после преобразования ее первоначальной формы последующими процессами [ТСАГТ]. Неудачное определение.

Англ. — apparent crater.

КРАТЕР ГЛАВНЫЙ. — Самый большой, позже всех сформированный или еще действующий кратер на вершине вулкана, если он там существует не один [ГС-2].

Син.: кратер терминальный, к. вершинный, к. фокальный.

Англ. — main crater; нем. — Hauptkrater; фр. — cratère central.

КРАТЕР ГНЕЗДОВОЙ. — Образованный внутри главного кратера при сокращении мощности вулканических извержений [Святловский, 1971].

Син.: кратер гнездообразный.

Англ. — nested crater.

КРАТЕР ДОБАВОЧНЫЙ (Дэли, 1936). — Син.: к. боковой, к. паразитический.

Нем. — Parasitärkrater.

КРАТЕР КОЛОДЕЗНЫЙ. — Представляет собой плоский котел с очень крутыми, часто даже вертикальными и нависающими стенками, которые обрушиваются вдоль периферических трещин вследствие подплавления их основания лавовыми озерами. Такие кратеры встречаются только на щитовых вулканах [Ритман, 1964].

Син.: кратер шахтный.

КРАТЕР КОНЦЕНТРИЧЕСКИЙ. — Образуется на кольцевых разломах, которые могут послужить в дальнейшем причиной кальдерообразования [Святловский, 1971].

Англ. — cone-in-cone crater.

КРАТЕР КОТЛООБРАЗНЫЙ. — Типичен для стратовулканов с эксплозивными извержениями вязкой лавы; диаметр более 1 км при глубине несколько сотен метров [Святловский, 1971].

КРАТЕР МААР. — Углубление на земной поверхности, окруженное невысоким валом рыхлого материала извержения [ГС].

КРАТЕР МЕТЕОРИТНЫЙ. — Округлое углубление, возникшее на земной поверхности при ударе метеорита [ГС, 1].

Син.: астроблема.

Англ. — meteoric or meteoritic crater; нем. — Meteoritenkrater; фр. — cratère latéral.

КРАТЕР ОСТРОВНОЙ. — Находящийся на вершине вулкана-острова [Святловский, 1971].

КРАТЕР ПОДНЯТИЯ. — “Если слои, окружающие конус извержения, образуют около него более или менее замкнутый концентрический вал, то последний называется кратером поднятия, каковой представляет Монте-Сомма на Везувии...” [Котт, 1859, с. 14].

Англ. — elevation crater; нем. — Erhebungskrater; фр. — cratère de soulèvement.

КРАТЕР СТРОМБОЛИ. — Кратер, имеющий форму воронкообразного углубления, с плоским дном, покрытым пеплом, песком и камнями, расположенный на краю жерловой пробки из застывшей лавы [ГС-2].

Нем. — Strombolianischer Krater.

КРАТЕР ТЕРМИНАЛЬНЫЙ. — Излишний синоним термина **главный кратер** [ГС].

Англ. — terminal crater; фр. — cratère terminal.

КРАТЕР ФОКАЛЬНЫЙ. — Кратер главного выводного канала вулкана. Излишний термин [ГС-2].

КРАТЕР ЭКСЦЕНТРИЧЕСКИЙ. — Побочный кратер, расположенный у подножия центрального вулкана. Его жерло, вероятно, ответвляется непосредственно от периферического очага или от нижней части центрального жерла. Из таких кратеров происходят преимущественно лавовые излияния [Святловский, 1971].

Англ. — excentric crater.

КРАТЕРЫ ПОБОЧНЫЕ РАДИАЛЬНЫЕ. — Цепочки эруптивных кратеров, образованные на радиальных трещинах. В кратерах выше по склону вулкана преобладают выбросы шлака, из лавовые потоки ниже вытекают лавовые потоки [Святловский, 1971].

КРАТЕРЫ ТИПА СТРОМБОЛИ. — Группа кратеров на вершине стратовулкана, образовавшихся в результате разветвления жерла [Святловский, 1971].

КРАТЕРЫ ЦЕПОЧКООБРАЗНЫЕ. — Расположенные близко один от другого по одной линии; образуются в результате одновременного извержения примерно с одинаковой силой из ряда близко расположенных каналов [ГС-2].

КРАТЕРЫ ЦЕПОЧКООБРАЗНЫЕ ТРЕЩИННЫЕ. — Образовавшиеся в результате одновременного извержения через ряд жерл, располагаются по одной линии (трещине) близко один к другому, образуя эксплозивный грабен [Святловский, 1971].

КРАТЕРЛЕТ. — Небольшая округлая выемка или впадина на земной поверхности, образовавшаяся в результате землетрясения [СОГТ].

Англ. — craterlet.

КРАТОН (Герасимов, 1976, с. 11). — "...Кратоны представляют крупные фрагменты базальной поверхности выравнивания, или глобального мезозойского пенеплена, выработанного в древнейших кристаллических породах и сохранившегося в современном рельефе. С геотектонической точки зрения это древние кристаллические массивы, разбитые тектоническими разломами".

КРИПТОДЕФОРМАЦИЯ. — "Криптодеформации формируются при равенстве воздействия неотектонических движений структур и денудации и выражаются на дневной поверхности не в форме ее тектонических изгибов, а другими признаками: своеобразным очертанием речной сети...; увеличением овражного и овражно-балочного расчленения...; формированием выстилаемого или перестилаемого аллювия..." [Соколовский, Проходский, 1970, с. 264].

КРИПОСТРУКТУРА (Мещеряков, 1960). — Погребенный или денудированный, не выраженный в рельефе геоструктурный элемент.

КРИПТОСТРУКТУРА АКТИВНАЯ (Мещеряков, 1965). — Такой структурный элемент, интенсивный рост которого в новейшее время обусловил резкие колебания мощностей отложений, но не вызвал или почти не вызвал деформацию поверхности аккумулятивной равнины.

"КРОТОВИНА". — Волнообразное вздутие грунта, которым морфологически выражается при землетрясении трещина сжатия. Ширина валов до 10 м, высота до 1—1,5 м. В валах грунт раздроблен, нередко происходит надвигание пластов почвы друг на друга [Гоби-Алтайское землетрясение, 1963].

Англ. — mole-hill.

КРЯЖ. — 1. "В английской литературе для моноклинальнопостроенных горных возвышенностей небольшого протяжения существует специальный образный термин hogback. Может быть, в русском языке стоило бы обозначить эквивалентные возвышенности термином "кряж" [Флоренсов, 1947, с. 86].

2. Возвышенность-антеклизы, соответствующая выходам складчатого основания платформ [Мещеряков, 1960].

3. Линейно вытянутая возвышенность с мягкими, округлыми сводовыми частями. Обычно К. являются остатками сильно разрушенных горных стран, несколько приподнятых в недавнем геологическом прошлом [КГЭ].

КРЯЖ ТРАППОВЫЙ. — Представляет собой зону куполовидных трапповых массивов (лакколитов), разделенных понижениями, выработанными в осадочных породах [Мещеряков, 1972].

КУЛИСЫ (Scrivenor, 1921). — Резко выступающие формы рельефа, образовавшиеся при эрозии складчатых слоистых толщ и интрузивных массивов, которые располагаются эшелбнированными уступами, подобно кулисам на театральной сцене [ТСАГТ].

Англ. — coulisse.

КУМУЛО-ВУЛКАН. — Магматическая экструзия вязкой консистенции, формирующая купол [Gorge, 1974].

Фр. — cumulo-volcan.

КУПОЛ. — 1. "Купола или сопки, или, как некоторые ученые называют их, однородные вулканы, представляют отдельные, изолированные колоколообразные или конические выходы горных пород, по преимуществу состоящих из порфира-трахита, фонолита, базальта и других изверженных пород" [Иностранцев, 1885].

2. Полушаровидное или караваеобразное тело, образующееся при нагромождении вокруг центра извержения густой и вязкой лавы. [Щукин, 1934].

3. Мелкая округлая в плане положительная тектоническая структура с повышенным положением покрова новейших осадочных образований; выражен К. в рельефе небольшими неровностями [Востряков, 1968].

4. Наложённая брахиантиклинальная структура, обусловленная внедрением интрузий. Для К. характерно радиально-кольцевое эрозионно-тектоническое расчленение ("черепаховая" структура) и наличие в ядре гранитных интрузий [Ахметьев, Шевченко, 1968].

5. Отдельное поднятие выше 200 м, с пологими склонами [ОЭ, СОГТ].

Син.: сопка, вулкан однородный [Иностранцев, 1885], пюи (местн.; Овернь, Франция), мамелон (о. Реньюон) [Тиррель, 1934].

Англ. — *conical dome*; нем. — *Kuppel, Dom*; фр. — *dôme, conrole*.

КУПОЛ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — 1. Экструзивное образование, имеющее куполообразную форму. Образуется в результате выжимания из вулканического канала массы вязкой лавы [ГС-2].

2. Бескратерный вулкан, сложенный очень вязкой лавой, которая при излиянии скопилась над жерлом и образовала купол [СОГТ].

Син.: вулкан куполовидный [ГС].

Англ. — *volcanic dome*; нем. — *vulkanische Kuppel, Vulkankuppe*; фр. — *dôme volcanique*.

КУПОЛ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ ЭКЗОГЕННЫЙ. — Вулкан, образованный последовательными порциями очень вязкой лавы, натекающими одна на другую. На вершине иногда есть небольшой кратер [ГС].

КУПОЛ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ ЭНДОГЕННЫЙ — Куполовидный вулкан, образовавшийся в результате распираания лавовой массы изнутри [ГС].

КУПОЛ КРАТЕРНЫЙ. — Куполовидное тело вязкой лавы, возникшее в результате ее выжимания внутри кратера. Обычно имеет крутые стенки и со всех сторон отделен от края кратера понижением типа рва [ГС-2].

Англ. — *crater dome*.

КУПОЛ КУЧЕВОЙ. — "...Кучевые куполы, образующиеся на месте извержения кислой магмы, которая представляет вязкую массу, не разливающуюся, а выдавливающуюся и застывающую в виде кучевого поднятия" [Половинкин, 1958, с. 306].

КУПОЛ ЛАВОВЫЙ. — 1. Вязкая лава выдавливается в виде кучевого (караваеобразного), приплюснутого на вершине поднятия высотой не более 400 м [Бондарчук, 1949].

Син.: купол экструзивный.

2. Куполообразное поднятие, сложенное затвердевшей лавой [ТСАГТ].

3. Лавовый пузырь, образовавшийся в лавовом потоке [ТСАГТ].

Англ. — *lava dome*; нем. — *Lavadom, Lavakuppe (1)*; фр. — *dôme de lava*.

КУПОЛ НАБУХАНИЯ. — Вулканический купол из вязкой лавы, внедрившийся в туфы и застывший под ними [ГС-2].

Син.: вулкан куполовидный [ГС, т.1, 1955].

Англ. — *dome-shaped volcano*.

КУПОЛ ПРОБКООБРАЗНЫЙ. — Вулканический купол — выжатое лавовое заполнение канала вулкана. Отличительная особенность К.п. — очень большая вязкость лавы. Состоит из скопления трещиноватых глыб различных размеров [ГС-2].

КУПОЛ ЭКЗОГЕННЫЙ (Williams, 1931). — Вулканический купол, построенный излиянием на поверхности вязкой лавы [ТСАГТ].

Англ. — *exogenous dome*.

КУПОЛ ЭКСТРУЗИВНО-ЭКСПЛОЗИВНЫЙ. — Вулканический купол, образованный путем выжимания ряда перекрывающих друг друга слоев

вязкой лавы; формирование его заканчивается взрывом с образованием кратера [ГС-2].

КУПОЛ ЭКСТРУЗИВНЫЙ [Щукин, 1964].

Син.: вулкан куполовидный [ГС], в. бескратерный моногенный, лакколит экструзивный [Щукин, 1964], купол вулканический [ГС-2].

Англ. — dome-shaped volcano, extrusive dome; нем. — Stoskoppe, Quellkuppe; фр. — dôme d'extrusion.

КУПОЛ ЭНДОГЕННЫЙ. — 1. Центральный выступ очень вязкой лавы, застывающей в кратере в виде купола с крутыми стенками [Дэли, 1936].

2. Вулканический купол, образованный в кратере путем выжимания монолитной полупластичной лавы из канала и растущий путем расширения за счет внедрения лавы во внутреннюю часть купола. Не имеет в своем теле кратера [ГС-2].

3. Вулканический купол, который вырос путем расширения изнутри и характеризуется концентрическим расположением слоев течения [ТСАГТ; Williams, 1932].

Англ. — endogenous dome.

КУЭСТА (В.М. Дэвис, 1899). — От испанск. *cuesta* — склон горы, косягор (из Мексики). 1. Несимметричная продольная гряда, один из склонов которой, обнажающий головы пластов, крутой, противоположный же пологий, согласный с падением пластов [Щукин, 1934].

2. Асимметричная моноклиальная возвышенность [Мартонн, 1945].

3. Возникает при разрушении склонов, когда устойчивые породы образуют броню над менее устойчивыми и дают наклонные поверхности, крутизна которых обусловлена падением пласта. Плоскости напластования и топографическая поверхность в таких случаях совпадают [Бондарчук, 1949].

Син.: кряж моноклиальный [Эдельштейн, 1933], гряда моноклиальная [Мартонн, 1950], ступень пластовая, рельеф моноклиальный [ГС-2].

Англ. — *cuesta*; нем. — *Landterrasse, Schichtkamm*; фр. — *terrain en pente, cuesta*.

КУЭСТА ДВОЙНАЯ. — 1. Две сближенные или даже сливающиеся куэсты, между которыми отсутствует субсеквентная долина [Мартонн, 1945].

2. Две смежные куэстовые гряды, выработанные в одних и тех же стратиграфических горизонтах [Щукин, 1960].

ЛАККОЛИТ ВСКРЫТЫЙ. — Лакколит, освобожденный от покрова приподнятых осадочных пород [Половинкин, 1958].

Син.: лакколит отпрепарированный.

ЛАНДШАФТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — 1. Пространство с массовым развитием поверхностных вулканических образований, которые доминируют в морфологическом комплексе, оказывают влияние на направление здесь протекающих экзогенных процессов и сообщают иногда специфические черты явлениям, не имеющим ничего общего с вулканизмом (например, радиальная гидросеть на склонах вулканов) [Щукин, 1964].

2. "Если ... возвышенности имеют вулканическое происхождение, то их скопление уже характеризует вулканический ландшафт" [Подобедов, 1974, с. 191].

Англ. — volcanic topography; нем. — Vulkanlandschaft; фр. — paysage volcanique.

ЛАНДШАФТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ ВНУТРИГОРНЫЙ. — Приуроченный к внутренним и центральным зонам горных сооружений [Милановский, 1968].

ЛАНДШАФТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ НЕПРЕРЫВНЫЙ. — На обширных площадях господствуют вулканогенные формы рельефа, а субстрат полностью или почти полностью погребен вулканическим чехлом [Милановский, 1968].

ЛАНДШАФТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ ОСТРОВНОЙ. — Характеризуется изолированными формами вулканического рельефа, вкрапленными в области невулканического рельефа того или иного типа [Милановский, 1968].

Син.: ландшафт вулканический прерывистый.

ЛАНДШАФТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ ПРЕДГОРНЫЙ. — Приуроченный к подножиям горных сооружений, т.е. к зонам сочленения их с предгорными или межгорными депрессиями или равнинами [Милановский, 1968].

Син.: ландшафт вулканический краевой.

ЛАНДШАФТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ ПРОСТОЙ. — Господствуют однообразные формы рельефа или их простые сочетания. Обычно моногенен [Милановский, 1968].

ЛАНДШАФТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ РЕЛИКТОВЫЙ. — Крупные вулканические формы еще сохранились, но первичные поверхности вулканических построек либо сильно размыты, либо перекрыты молодыми отложениями и уцелели в виде отдельных фрагментов [Милановский, 1968].

Син.: ландшафт вулканический остаточный.

ЛАНДШАФТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ СВЕЖИЙ. — С прекрасно сохранившимися первичными формами аккумулятивного (насаженного) вулканического рельефа. Глубина последующего эрозионного вреза в эти формы еще не велика. Первичный рельеф поверхности лав сохраняется [Милановский, 1968].

ЛАНДШАФТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ СЛОЖНЫЙ. — Представляет сложные сочетания разнообразных и, как правило, разновозрастных форм вулканического рельефа, в большинстве случаев полигенен [Милановский, 1968].

Син.: ландшафт вулканический комплексный.

ЛАНДШАФТ ГОРНЫЙ. — Более или менее обширная зона земной поверхности со складчатой структурой земной коры, высоко приподнятая над уровнем океана и над прилегающими равнинными пространствами и отличающаяся значительными и резкими колебаниями высот [Трифонов, 1966].

ЛАНДШАФТ КУЭСТОВЫЙ. — Приурочен к гомоклинально залегающим толщам, где долины закладываются и развиваются особенно интенсивно, в полосах, сложенных слабыми породами, и имеют асимметричный характер, потому что один склон долины почти совпадает с наложением толщи, а другой, гораздо более крутой, соответствует более крепким породам, дающим обрывы [Усов, 1934].

ЛАНДШАФТ ЛИТОЛОГЕННЫЙ. — Ландшафт, формирующийся под сильным воздействием выходящих на поверхность горных пород различного литологического состава [Мильков, 1970].

ЛАНДШАФТ СОВРЕМЕННОЙ ВУЛКАНИЧЕСКОЙ ДЕЯТЕЛЬНОСТИ. — Встречается там, где вулканические образования еще продолжают свой рост и могут даже возникать новые центры активности, изменяя тем самым морфологические черты местности [Щукин, 1964].

ЛАНДШАФТ УГАСШЕЙ ВУЛКАНИЧЕСКОЙ ДЕЯТЕЛЬНОСТИ. — Характеризуется реликтовыми вулканическими формами: они еще выражены в рельефе и могут даже играть доминирующую роль в ландшафте, но уже прекратили свой рост [Щукин, 1964].

ЛИНЕАМЕНТ. — 1. По Гюббсу, линия, выраженная отчетливо орографически на поверхности и имеющая определенное тектоническое значение [Мушкетов, 1924].

2. Тектонический разрыв, который служит источником землетрясений и вместе с тем вследствие своей молодости находит отражение в рельефе земной поверхности [Горшков, 1949].

3. Линейное направление в рельефе [Панов, 1966].

4. Линейный элемент рельефа и структуры [Мещеряков, 1965].

5. Выдержанные по направлению элементы ландшафта [Хиллс, 1967].

6. Прямолинейная отрицательная форма рельефа [Тjia, 1971].

7. Линейные элементы рельефа и почвенно-растительного покрова, связанные с разнопорядковыми трещинами и разрывами, или поверхностные образования, отражающие трещинно-разрывные дислокации [Ласточкин, 1976а].

Син.: разлом планетарный [Трифонов, 1966]; морфоструктура линейная [Ласточкин, 1976].

Англ. — lineament; нем. — Lineament; фр. — linéament.

ЛИНЕАМЕНТ МОРФОСТРУКТУРНЫЙ. — Зона интенсивных новейших тектонических дислокаций пликативного и дизъюнктивного характера, ясно выраженная в современном рельефе [Герасимов, Ранцман, 1973].

ЛИНЕАМЕНТ ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — Важная структурная часть дна океана, представляющая крупный разлом, вытянутый на несколько тысяч километров при ширине от 100 до 200 км [Красный, 1972].

Син.: разлом крупный (по Менарду), уступ (по Л. Кингу), эскарп линейный (по Р. Фейрбериджу), разлом горный (по В.В. Белоусову), полоса интенсивного глыбового расчленения (по Н.А. Маровой), расщелина (по Б. Хейзену и др.).

Нем. — ozeanisches Lineament; фр. — linéament océanique.

ЛИНЕАМЕНТ ЭЛЕМЕНТАРНЫЙ. — Определенная морфоструктура, связанная с зоной сгущения трещин [Симонов, 1972].

ЛИНЕАМЕНТ I ПОРЯДКА. — Прямолинейные простирания больших хребтов, береговых линий, крупнейших речных долин и т.п., отображающие в рельефе линии достаточно крупных разрывов земной коры. Протяженность 10—100 км [Журенко, 1974].

Син.: м а к р о л и н е а м е н т.

Фр. — *linéament du premier ordre.*

ЛИНЕАМЕНТ II ПОРЯДКА. — Спряmlенные участки долин рек 3-го и более высоких порядков, отдельных хребтов и других линий рельефа и ландшафта, отражающие простирания относительно небольших разломов или зон тектонической трещиноватости. Протяженность 3—10 км [Журенко, 1974].

Син.: м е з о л и н е а м е н т.

Фр. — *linéament du deuxième ordre.*

ЛИНЕАМЕНТ III ПОРЯДКА. — Прямолинейные участки долин рек 1—2-го порядка, небольшие гряды, гривы, овраги, лощины, спряmlенные элементы ландшафта, фиксирующие тектоническую трещиноватость горных пород. Протяженность 500 м—3 км [Журенко, 1974].

Фр. — *linéament du troisième ordre.*

ЛИНЕАМЕНТ IV ПОРЯДКА. — Самые небольшие линии спряmlенных элементов рельефа и ландшафта (отдельные борозды, рытвины и др.), отражающие сеть мелкой трещиноватости пород. Сюда же относят элементы микрорельефа, являющиеся геоморфологическим выражением мелких единичных трещин, секущих отдельные слои. Протяженность менее 500 м [Журенко, 1974].

Фр. — *linéament du quatrième ordre.*

ЛИНЕВЕНТ (Раскатов, 1972). — От лат. *linea* — линия и *venio* — находить. Линейный элемент природной обстановки (прямолинейный участок реки, граница растительности и др.). Суть явления, которая должна быть отражена, сводится к следующему: "линию нахожу".

Син.: л и н е а м е н т.

ЛИНИЯ СБРОСОВАЯ. — Долина или канал, врезанный в край шельфа [ОЭ].

Англ. — *fault line, fault trace*; нем. — *Verwerfungslinie*; фр. — *ligne d'une faille, ligne de faille.*

ЛИТОМОРФОСТРУКТУРА. — 1. Литологически обусловленная морфоструктура [Ананьев, 1971].

2. "Для выделения литоморфоструктур необходимо сопоставить геологическую и топографическую карты. При совпадении контуров могут быть выделены положительные, отрицательные и нейтральные л и т о м о р ф о с т р у к т у р ы..." [Симонов, 1972, с. 27].

ЛОЖЕ ОКЕАНА. — 1. "Громадные пространства океанического дна, лежащие за пределами материкового склона, принято называть ложем океана. Понятие о нем возникло в то время, когда на основании... редких измерений глубин исследователи рисовали удивительно ровную... поверхность океанического дна..." [Панов, 1963, с. 198].

2. С глубины 2440 м гипсографическая кривая выполаживается. Этот пологий ее участок продолжается до глубины 5750 м и соответствует

глубоководной и относительно выравненной части дна океана — ложу океана [Леонтьев, 1963].

3. Крупнейший наряду с материками и переходной зоной элемент рельефа земной поверхности, охватывающий большую часть Мирового океана, характеризующийся океаническим типом земной коры [КГЭ].

4. Основная гипсометрическая ступень океанического дна, расположенная на глубинах от 3660 до 6000 м [Трифонов, 1966].

5. Один из главных элементов рельефа и геологической структуры дна Мирового океана. Охватывает его абиссальную часть за вычетом срединно-океанических хребтов [БСЭ, т.14, 1973].

6. "... С внешней стороны материковое подножие граничит с ложем океана, его самой глубоководной частью, занимающей большую площадь (более 53%). Ложе характеризуется чередованием огромных котловин и разделяющих их хребтов и возвышенностей. Эта планетарная морфоструктура сложена земной корой океанического типа" [Леонтьев, 1975а, с. 54].

Англ. — ocean bed, o. floor; нем. — Untergrund des Ozeans.

МААР. — 1. "Иногда особенно маленькие слоистые вулканы совершенно смываются с лица земли, и только овальные озера, заполняющие углубления кратера их, остаются свидетелями некогда бывшей вулканической деятельности. Такого рода образования, не раз возбуждавшие сомнения относительно своего вулканического происхождения, называются, в отличие от несомненных кратерных озер, м а а р а м и ..." [Мушкетов, 1924, с. 392].

2. Простая вулканическая постройка, возникшая в результате одного взрывного извержения, при котором выбрасывались лишь рыхлые вулканические продукты, образовавшие кольцевой вал вокруг центральной впадины, часто заполненной озером [Эдельштейн, 1933].

3. Относительно плоскодонный кратер взрыва у жерла, которое или не имеет конуса, или же обладает небольшим конусом [Дэли, 1936].

4. Древняя кальдера, эксплозивный кратер, занятый озером [Gorge, 1974].

Англ.; фр. — maar; нем. — Maar, Maarkessel, Maartypusvulkan.

МАССИВ. — 1. "...Должны удовлетворять требованию, чтобы их длина и ширина приблизительно были одинаковы..." [Зупан, 1914, с. 712].

2. Термин неопределенен, его чаще всего употребляют в тех случаях, когда форма рельефа не может быть определена более точно, так как представляет собой сочетание разных элементов [Найденев, 1934].

3. Возвышенность-антеклизы, соответствующая выходам кристаллического основания платформ [Мещеряков, 1960].

Син.: горы массивные [Зупан, 1914], кряж кучевой [Мушкетов, 1924], возвышенность глыбовая [Мещеряков, 1960].

Англ. — massif; нем. — Massiv, Masse; фр. — massif.

МАССИВ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — "При достаточно близком расположении нескольких небольших вулканов могут возникать вулканические массивы" [Мартонн, 1945, с. 247].

Англ. — pile, volcanic cruster.

МАССИВ ГОРНЫЙ ГОРСТОВЫЙ. — 1. Поднятый над окружающими пространствами участок литосферы, оконтуренный сбросами по крайней мере с двух сторон [Эдельштейн, 1933; Щукин, 1964].

2. Подводное поднятие округлой, овальной или неправильной формы; имеет крутые склоны и относительно ровную поверхность, которая расчленена на повышенные и пониженные участки. Эти структуры, вероятно, следует рассматривать как поднятые по разломам большие глыбы коры, расчлененные еще на ряд мелких глыб [Белоусов, 1975].

Син.: м а с с и в г о р с т о в ы й.

Нем. — Horstgebirge.

МАССИВ ГОРНЫЙ ГЛЫБОВЫЙ ОМОЛОЖЕННЫЙ. — Выступ фундамента молодой платформы; контуры его являются, как правило, несогласными по отношению к внутренней складчатой структуре; это отдельный блок более или менее изометричной формы, выкроенный из более древнего, в свое время выровненного, а в ряде случаев и погребенного горного кряжа палеозоя, поднятого и как бы омоложенного новейшими движениями [Хаин, Милановский, 1956].

МАССИВ ГОРНЫЙ КРИСТАЛЛИЧЕСКОГО ЩИТА. — Обычно бывает приурочен к краю материка и круто обрывается в сторону океанической впадины. Для новейшей структуры характерно наличие системы блоков, разбитых расколами, играющими важную роль в формировании мезорельефа, и крутых флексурообразных изгибов вдоль края массива, прилегающего к бассейну. Амплитуда их неоген-антропогенных поднятий может достигать и даже превышать 1—2 км. Для рельефа характерны платообразные поверхности, расчлененные глубокими (тектоническими) долинами и ограниченные со стороны моря крутым уступом [Хаин, Милановский, 1956].

МАССИВ ГОРНЫЙ ОСТАТОЧНЫЙ. — "Остаточные горные массивы обладают рядом специфических геоморфологических особенностей. В числе их . . . следует упомянуть о полном несогласии форм современного рельефа с древними пликатными структурами, что объясняется древностью гор. Второй особенностью является обычная отраженность в рельефе литологических различий в составе пород. . . Третьей особенностью является обычная ярусность рельефа и особенно развитие яруса сглаженного рельефа в верхней зоне, сопровождающаяся широким распространением эпигенетических и антецедентных участков в строении речных долин. Эта особенность остаточного горного рельефа формируется в результате местных тектонических поднятий (часто блоковых или глыбовых) в новейшее время" [Герасимов, 1946, с. 38].

МАССИВ ДРЕВНИЙ. — Ансамбль рельефа, выработанный в древней структуре плутонов или в кристаллических породах, срезанных поверхностью выравнивания [Gorge, 1974].

Фр. — massif ancien.

МАССИВ ПЛИТЫ ГОРНЫЙ СТОЛОВЫЙ (Хаин, Милановский, 1956). — Представляет весьма своеобразную по своему генезису разновидность новообразованных горных массивов, возникающих в областях развития осадочного чехла и даже в центральных, наиболее прогнутых частях синеклиз.

МАССИВ ПОДНЯТЫЙ. — Краевые валы смежных желобов могут смыкаться, образуя поднятый массив. Примером такого массива служит возвышенность Обручева [Удинцев, 1967].

Фр. — *massif surélevé*.

МАССИВ-САТЕЛЛИТ. — Небольшой массив той же структуры, что и соседний большой кристаллический массив, отделенный от него районом иной структуры и рельефа [Gorge, 1974].

Фр. — *massif satellite*.

МАССИВ СТОЛОВЫЙ. — Горные породы, слагающие массив, могут быть горизонтально напластованными — такого рода массивы называют столowymi [Яковлев, 1931].

Нем. — *Tafelmasse*.

МАССИВЫ ДРЕВНИХ ПЛАТФОРМ ГЛЫБОВЫЕ И СВОДОВЫЕ НОВООБРАЗОВАННЫЕ (Хаин, Милановский, 1956, с. 31). "... Отвечают районам сводовообразных или глыбовых поднятий, охвативших в неогене и антропогене довольно обширные площади изометричной или продолговатой формы. Будучи территориально и, по-видимому, генетически связанными с плоскогорьями, массивы этого типа могут возникать подобно им как в пределах выступов-щитов, так и в их древних синеклизах. План новейших движений не обнаруживает зависимости от древних структурных форм".

МАТЕРИК. — 1. "Под материками понимают обширные и первозданные доли суши, представляющие громадные плоскогорья, возвышающиеся над дном океанов на 4000 м с лишком и образовавшиеся при самом начале происхождения земли" [Мушкетов, 1924, с. 103].

2. "... Крупнейшие массы земли, в отличие от более мелких, именуемых островами" [Семенов-Тянь-Шанский, 1937, с. 5].

3. Массив суши, представляющий собой основную положительную форму рельефа Земли, ограниченную океанами и проливами [ГС].

Син.: континент.

Англ. — *continent, mainland, land*; нем. — *Festland, Land*; фр. — *continent, terre grande*.

"МЕАНДРА-ТРЕЩИНА" (Костенко, 1972). — Врезанная меандра, фиксированная в зонах зияющей трещиноватости.

МЕГААНТИКЛИНАЛЬ. — По Н.И. Андрусову, горная страна, возникающая на месте одной гигантской антиклинальной складки [Щукин, 1964].

Англ. — *meganticline*; нем. — *Megantiklinale*; фр. — *méganticlinale*.

МЕГАБЛОК. — Отдельная часть крупной морфоструктурной области и горной страны, включающая группу горных хребтов и межгорных впадин, построенных однотипно, и отличающаяся от соседних по существенным морфоструктурным особенностям [Герасимов, Ранцман, 1973].

МЕГАЛИНЕАМЕНТ. — Выдержанные на больших расстояниях прямолинейные цепи гор или крупных впадин рельефа, отражающие линии глубинных разломов, секущих земную кору. Протяженность 100—1000 км [Журенко, 1974].

Англ. — *megalineament*; нем. — *Großlineament*; фр. — *méga-linéament*.

МЕГАМОРФОСТРУКТУРА. — 1. Наиболее крупная типологическая категория рельефа, представляющая часть крупного горного пояса, плоскогорья, равнины, совпадающая территориально с площадью развития крупнейшего геоструктурного элемента [Заморуев и др., 1965].

2. Крупная геоморфологическая провинция с характерным проявлением эндогенезиса, своеобразием морфоскульптур и процессов аккумуляции [Корнутова и др., 1968].

Син.: геотектура [Благоволин, 1971].

МЕГАРЕЛЬЕФ (Хаин, Милановский). — Крупная форма рельефа земной поверхности, отвечающая определенному элементу неотектонического плана, которая отличается особым режимом новейших движений, а также характером современных рельефообразующих процессов и строением геологического субстрата [Николаев, 1962].

Син.: геотектоника [КГЭ].

МЕГАРЕЛЬЕФ ВОЗРОЖДЕННЫХ ГЛЫБОВЫХ ГОРНЫХ СТРАН (Хаин, Милановский, 1956). — Основными типами мегарельефа этих областей являются приподнятые вдоль сбросовых швов на разные высоты глыбовые массивы и испытывающие относительное или абсолютное опускание межгорные котловины. В отличие от мегаскладчатых возрожденных гор типа Тянь-Шаня для этих горных стран предгорные депрессии обычно не характерны.

МЕГАРЕЛЬЕФ ВОЗРОЖДЕННЫХ МЕГАСКЛАДЧАТЫХ ГОРНЫХ СТРАН (Хаин, Милановский, 1956). — Характеризуется сочетанием линейно-вытянутых высокогорных (до 5—7,5 км) хребтов с межгорными котловинами и предгорными равнинами. Важнейшей чертой рельефа являются остатки древней пенепленизированной поверхности, которая формировалась в течение длительного времени и впоследствии была сложно деформирована.

МЕГАСКЛАДКА. — Изгиб земной коры, ярко выраженный в рельефе. Представляет сложное сочетание разломов и большого изгиба. Обладает длительным направленным развитием на протяжении всего этапа горообразования [Костенко, 1968].

Син.: складка большая [Костенко, 1964].

МЕГАСКЛАДКА I ПОРЯДКА. — Сопряженная система общих поднятий и погружений земной коры, представленная в современном рельефе горным сооружением, а также межгорными и предгорными впадинами [Костенко, 1972].

МЕГАСКЛАДКА II ПОРЯДКА. — Пологий изгиб фундамента и чехла, представляющий в рельефе горной страны частное поднятие или впадину [Костенко, 1972].

МЕГАСКЛАДКА III ПОРЯДКА. — Пологий изгиб фундамента и чехла, по ряду признаков тяготеющий к складкам с малым радиусом кривизны. Занимает промежуточное положение между мегаскладками II порядка и крупными складками с обширными сводами [Костенко, 1972].

МЕГАТРЕЩИНА. — Прямолинейный элемент орогидрографии [Ласточкин, 1972].

МЕГАТРЕЩИНОВАТОСТЬ. — Совокупность линейных элементов рельефа и растительного покрова, хорошо различимых на аэрофотоснимках

и топографических картах крупных масштабов. Эти элементы имеют сравнительно большие размеры и прямую связь с разрывами и тектонической трещиноватостью горных пород [Гольбрайх и др., 1965].

МЕЖДУГОРЬЕ. — Более или менее высокое плато, обрамленное пре-вышающими его молодыми горами. В современную эпоху междугорья продолжают испытывать абсолютное поднятие, уступающее по скорости воздымания смежным хребтам [Хаин, Милановский, 1956].

Нем. — Zwischengebirge.

МЕЗА. — 1. "Обособленные столовые возвышенности, сложенные вулканическими породами, в Мексике носят название м е з а" [Мар-тонн, 1945, с. 225].

2. Останец вулканической постройки, сохранившийся в виде столо-вой возвышенности, сложенной пластами туфов и лав, наклоненных в сторону от вулканического жерла [ГС-2].

МЕРА АЗИМУТАЛЬНОГО НЕСООТВЕТСТВИЯ. — Угол (или косинус угла), образуемый пересечением осей простираций форм рельефа фун-дамента и молодых поднятий [Берлянт, 1969].

МЕТОД БАТИМЕТРИЧЕСКИЙ. — Метод изучения неотектонических движений, заключающийся в анализе карт подводного рельефа с учетом данных геологии моря и берегов [Николаев, 1962].

МЕТОД БАТИМЕТРИЧЕСКИЙ ДИНАМИЧЕСКИЙ. — Изучение дина-мики изменений рельефа дна, связанных с тектоническими процессами, посредством повторных промеров [Николаев, 1949].

МЕТОД ДЕ ГЕЕРА. — Изображение характера деформаций при по-мощи линий равного поднятия (изоанабаз) и линий равного опускания (изокатабаз) [Кропоткин, 1956].

МЕТОД ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИЙ. — 1. "... Наиболее эффективным методом исследования новейших дислокаций в платформенных обла-стях является метод геоморфологический, позволяющий тем или другим способом установить различный относительный возраст рельефа и сте-пень его деформации под влиянием новейших тектонических движений" [Герасимов, 1946, с. 39].

2. Основан на изучении специфических особенностей строения форм рельефа, обязанных воздействию дифференцированных тектонических движений [Былинский и др., 1969].

МЕТОД ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИХ УРОВНЕЙ; — Предложен в 1948 г. К.К. Марковым. Разность высот того уровня, на котором мы наблю-даем сейчас данный элемент, и уровня, на котором он первоначально был создан, будет выражать суммарный эффект движений земной ко-ры за определенный промежуток времени [Щукин, 1960].

МЕТОД ДИФФЕРЕНЦИАЛЬНЫЙ. — 1. По В. Пенку, взаимосвязанное рассмотрение поднятия страны и последующей денудации поднятого участ-ка, поскольку оба процесса протекают одновременно. В этих целях нуж-но стремиться оперировать небольшими, а наивозможно малыми отрез-ками времени, которым будут отвечать малые размеры поднятия и малые размеры денудации [Марков, 1948].

2. Одновременный анализ эндогенной и экзогенной составляющей развития склонов (и рельефа вообще) [Воскресенский, 1971].

Фр. — méthode différentielle.

МЕТОД ИЗУЧЕНИЯ ДЕФОРМАЦИЙ ПОВЕРХНОСТЕЙ ВЫРАВНИВАНИЯ. — Основан на представлении о том, что деформированная неотектоническими движениями какая-либо поверхность выравнивания совпадает с поверхностью новейшей структуры, созданной этими же движениями [Золотарев, 1970].

МЕТОД ИЗУЧЕНИЯ КОЛЕБАТЕЛЬНЫХ ДВИЖЕНИЙ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИЙ. — Состоит в изучении форм современного рельефа для восстановления истории тех вертикальных движений земной коры, которые участвовали в его образовании [Белоусов, 1975].

МЕТОД ЛИНЕАМЕНТНЫЙ. — Метод изучения разрывных тектонических нарушений земной поверхности по сопряженным с ними линейным формам рельефа [Войтович, 1976].

МЕТОД МОРФОЛОГИЧЕСКИЙ. — 1. Устанавливает связь рельефа с геологическим строением и выясняет зависимость рельефа от структурно-литологических условий [Панов, 1966].

2. Сущность его составляет познание соотношений между рельефом и геологическим строением — структурой, а также литологией или между структурными формами разного порядка и их геоморфологическим выражением [Башенина, 1967].

МЕТОД МОРФОДИНАМИЧЕСКИЙ. — Раскрывает динамику рельефа, действующие на рельеф силы и процессы в зависимости от геологического строения, неотектонических движений и современных климатических условий [Панов, 1966].

МЕТОД МОРФОНЕОТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — 1. Рельеф изучается в связи с проявлением неотектонических движений [Панов, 1966].

2. Изучение связи между рельефом и новейшими тектоническими движениями (в тесной взаимосвязи с древним тектогенезом) [Трифонов, 1966].

МЕТОД ОРОГРАФИЧЕСКИЙ. — 1. "...Одно из первых применений орографический метод нашел в свое время у Э. Зюсса. В основу метода было положено предположение о совпадении горных цепей со складчатыми зонами и равнинных областей — с платформами. ...Зюсс пытался при помощи своего метода выяснить распределение на поверхности Земли складчатых зон и платформ. Если для этой цели данный метод не может считаться вполне достоверным, то принцип его в дальнейшей разработке... получил широкое признание ... при изучении новейших движений земной коры" [Николаев, 1949, с. 56].

2. "...Орографический метод С.С. Соболева" ... заключается в построении морфометрических карт глубины относительного расчленения эрозионного рельефа (карт глубины "главнейших местных базисов эрозии"). По мнению С.С. Соболева, такие карты отражают "алгебраическую сумму эпейрогенических движений со времени образования гидрографической сети" и являются "картами изобаз, дающими величину суммарного перемещения континента за все время, протекшее после образования гидрографической сети" [Герасимов, 1950, с. 232].

3. Заключается в изучении характера расчленения хребтов и их простираций [Зограбян, 1973].

МЕТОД ПАЛЕОПРОФИЛЕЙ. — Амплитуда движений за время, прошедшее после формирования какой-либо поверхности, равна разности высот ее современной и той высоты, на которой находилась эта поверхность во время своего формирования, т.е. палеовысоты. Вопрос сводится к определению палеовысот тальвегов древних долин. Их определяют в нескольких точках и строят продольные палео профили магистральных долин. В низовьях они привязываются к уровню моря, а в верховьях палеовысоты рассчитываются исходя из условий прямой пропорциональной зависимости врезов от поднятий [Трофимов, 1970].

МЕТОД ПОИСКОВ ПОЛЕЗНЫХ ИСКОПАЕМЫХ СТРУКТУРНО-ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИЙ. — Основан на выявлении связей между формами рельефа и тектоническим строением. Возможность применения этого метода для поисков базируется на определяющем значении в формировании рельефа тектонического фактора. В процессе изучения рельефа выявляются тектонически обусловленные особенности рельефа и по ним восстанавливается общий тектонический план строения местности, выявляются локальные перспективные структуры и их типы, направленность и активность движений, амплитуда, возраст [Звонкова, 1970].

МЕТОД ПРОФИЛИРОВАНИЯ ТЕРРАС. — Созданная Г.Ф. Мирчинком методика установления новейших движений в речных долинах. Суть метода состоит в установлении деформаций террасовых уровней путем детального прослеживания их геологического строения, высоты террас и взаимоотношений их по всему продольному профилю реки [Гербова, 1969].

МЕТОД С.С. СОБОЛЕВА. — "...Одним из оригинальных орографических методов является метод С.С. Соболева... Методика заключается в построении специальной карты, анализируя которую можно делать вывод о проявлении новейших движений земной коры... На топографической карте определяется разность высот двух точек, удаленных одна от другой на какое-то расстояние... Эта разность представляет собой амплитуду рельефа (превышение водоразделов над урезами рек). Вычисленные точки наносятся на карту, затем обобщаются методом изолиний... У С.С. Соболева эта карта получила название "карты глубины главнейших местных базисов эрозии..." [Николаев, 1949, с. 57].

Син.: метод орографический.

МИКРОКОНТИНЕНТ. — Крупное асейсмическое поднятие дна с плоской вершинной поверхностью и крутыми склонами, материковым типом земной коры. Большинство исследователей рассматривают М. как остатки древних материковых массивов [Канаев и др., 1975].

МИКРОЛИНЕАМЕНТ. — Линеаменты III и IV порядков [Журенко, 1974].

МИКРОМОРФОСТРУКТУРА. — Микроморфоструктуры имеют сравнительно малые размеры и представлены складками и разрывами, выраженными в рельефе и усложняющими морфоструктурные элементы более крупного порядка [Лоскутов, 1975].

МИКРОРЕЛЬЕФ ТЕКТОНИЧЕСКИЙ (Мещеряков, 1965). — Группа наиболее мелких морфотектонических образований.

Нем. — tektonisches Mikrorelief; фр. — microrelief tectonique.

"МИНДАЛИНА". — Разновидность сейсмодислокаций, представляющая грабен с многочисленными внутренними трещинами, имеющими миндалевидное строение. Главная трещина "миндалины" представляет систему коротких (десятки метров) широких трещин с тесным эшелонированным расположением, но имеющих общий контур, с которым отдельные трещины образуют угол от 6 до 15° [Гоби-Алтайское землетрясение, 1963].

Англ. — amygdule; нем. — Mandel; фр. — amygdale.

МОБИЛТОН (Герасимов, 1976, с. 11). — "Новый термин, предлагаемый для обозначения сохранившихся в современном рельефе фрагментов древнего пенеплена, который был выработан в складчатых поясах домезозойского возраста. Слог "тон" ... обозначает "натяжение" или "напряжение", слог "мобил" подчеркивает былую высокую подвижность (мобильность) этих геотектурных элементов, не "потухшую" ... в течение геоморфологического этапа развития Земли. В свете теории глобальной тектоники плит такие геотектурные элементы сформировались в границах древних межконтинентальных шовных зон, слабо вовлеченных в альпийский орогенез. Они характеризуются определенным набором морфоструктур (структурные горные гряды, межгорные депрессии и т.д.). Их примеры таковы: Урал, Аппалачи и др."

МОНОМОРФОСТРУКТУРА. — Простая морфоструктура, формирование которой подчинено одной форме движений [Золотарев, 1968а].

МОРЕ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНОЕ. — 1. Имеет сложнорасчлененное прибрежное мелководье с унаследованным наземным рельефом, сменяющееся сложнорасчлененными подводными долинами, склонами. Дно морских впадин представляет аккумулятивную равнину, образованную накоплением рыхлых отложений большой мощности [Панов, 1966].

2. Окраинное море в современной геосинклинальной области, а также остаточные или наложные впадины в поясах альпийской складчатости. Земная кора под дном М.г. океанического или переходного типа, осадочная толща мощная, рельеф сложный, с крутым материковым склоном, глубоко погруженной котловиной, часто осложненной подводными хребтами. Для М.г. характерна сейсмическая активность, нередко — вулканизм. Термин необщепринят, поскольку большинство современных М.г. нельзя считать аналогами геосинклиналей [ГС-2].

Англ. — geosynclinal sea.

МОРЕ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНОЕ АРХИПЕЛАГОВОЕ МЕЖМАТЕРИКОВОЕ. — На дне морей этого типа глубокие геосинклинальные впадины сочетаются с подводными порогами и хребтами [Панов, 1963].

МОРЕ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНОЕ ВНУТРИМАТЕРИКОВОЕ. — Глубокая впадина среди альпийских геосинклиналей. Для ее истории характерно недавнее погружение, охватившее и прибрежные части суши. Глубинная структура близка к океанической, но с большей мощностью рыхлых осадков [Панов, 1963].

МОРЕ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНОЕ СРЕДИЗЕМНОЕ. — Обширный глубокий (до 6 км) водоем внутри геосинклинальной области, практически со всех сторон окруженный сушей. Обладает овально-округлым или угловатым контурами, либо параллельными простирающим молодых горных хребтов, либо срезающими последние. Соответствует ядерному (нуклеар-

ному) бассейну. Имеет отчетливый узкий материковый склон, ровное дно [Хаин, Милановский, 1956].

МОРЕ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНОГО ПРОГИБА МЕЖОСТРОВНОЕ. — Бассейн продолговатой, часто изогнутой формы, относительно узкий, окаймленный параллельными цепочками островов или подводных хребтов. Глубины от сотен метров до 7 км, днище корытообразное, осложненное подводными грядами и ложбинами [Хаин, Милановский, 1956].

МОРЕ КОТЛОВИННОЕ. — Морской водоем, дно которого представляет собой глубоководную депрессию (котловину). М.к. обычно локализованы в альпийских и современных геосинклинальных поясах. Их относят к типу геосинклинальных морей [ГС-2].

МОРЕ МЕЖГОРНОЕ СБРОСОВОЕ. — Характерным примером служит Эгейское море. Это возникшие в новейшее время обширные и глубокие (до 1—2 км) неправильной формы впадины. Они несогласно наложены на структуры внутренней части геосинклинальной области, на древние структуры межгорных массивов, которые испытали раздробление и опускание в виде сложной мозаики тектонических блоков. Характерны изрезанные крутые берега, обилие гористых островов, сложное распределение больших глубин [Хаин, Милановский, 1956].

МОРЕ ОКРАИННОЕ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНОЕ. — 1. Обширные бассейны этого типа по ряду признаков (наличие шельфа, материкового склона и относительно ровного, весьма глубокого дна) напоминают средиземные моря, отличаясь от них своей формой в плане, близкой к миндалевидной, а также морфологической и структурной асимметрией поперечного профиля. С одной стороны они ограничены материком, а с другой — гирляндами островов, отвечающих альпийским геантиклиналям [Хаин, Милановский, 1956].

2. Общими для всех этих морей чертами мезотектоники служит: шельф, окаймление моря с внешней его стороны островной грядой (дугой), глубоководная впадина в центральной части моря [Панов, 1963].

Син.: море окраинно-материковое геосинклинальное [Панов, 1963].

Англ. — fringing border or marginal sea; нем. — Randmeer; фр. — mer bordière.

МОРЕ СТРУКТУРНОЕ. — “Структурные (средиземные) моря занимают область опусканий, провалов, расположенных в пределах Средиземного горного пояса... Их можно рассматривать как остатки средиземноморской геосинклинали” [Бондарчук, 1949, с. 84].

Син.: море средиземное.

Англ. — mediterranean sea; нем. — Mittelmeer; фр. — mer méditerranée.

МОРЕ ШЕЛЬФОВОЕ. — Погруженные ниже уровня моря равнинные участки материковых выступов в пределах внутриконтинентальных и океанических морей и на океанических побережьях. Отвечают районам платформ, испытавшим в новейшее время слабое абсолютное погружение, в целом почти полностью компенсируемое накоплением морских осадков [Хаин, Милановский, 1956].

Син.: море вторичное, м. эпиконтинентальное.

МОРФОАРХИТЕКТУРА (Герасимов, 1976, с. 4). — “К этой категории отнесены наиболее крупные формы земной поверхности — континенталь-

ные массивы, океанические впадины и т.д., формирование которых связывалось с проявлением наиболее общих планетарных процессов”.

Син.: геотектура.

Англ. — morphological architecture.

МОРФОДИЗЬЮНКТИВ (Дибнер, 1965). — Система разломов, ограничивающих материковые склоны и нередко продолжающихся в глубь шельфа и суши. Термин малоупотребительный [ГС-2].

МОРФОЛИТОСКУЛЬПТУРА. — Один из возможных типов морфоскульптуры, связанной с пассивной тектоникой, которая проявляется в рельефе через литологию пород [Коржуев, 1974].

МОРФОЛИТОЛОГИЯ. — Выявление связи тех или других особенностей рельефа и его отдельных форм с геологическим (литологическим) строением местности и ее структурой [Печи, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА (И.П. Герасимов, 1946). — 1. Крупный элемент материкового и подводного рельефа, совпадающий с крупными геологическими структурами. Основные черты рельефа морфоструктур обусловлены геологическим строением, а их контуры обычно совпадают с границами крупных геоморфологических областей [ГС].

2. Крупные и вместе с тем совершенно целостные орографические и структурно-геологические образования, хорошо видимые на всех сводных орографических и гипсометрических картах [Мещеряков, 1957].

3. Обозначает не только отдельные комплексные геоморфолого-тектонические образования, но также в собирательном смысле выражает структурно-геоморфологические особенности какой-либо территории в целом [Мещеряков, 1960].

4. Геологическая структура, выраженная в современном рельефе [Коржуев, 1960].

5. “Формы рельефа, созданные новейшей тектоникой... являются в то же время неоструктурами — результатом новейших деформаций земной коры. Такое единство формы и структуры позволяет называть такого рода образования морфоструктурами” [Воскресенский, 1962, с. 306].

6. Геологическая структура земной коры, дневная поверхность которой образует свою определенную форму или комплекс форм. Исторический ход развития этой структуры в сочетании с подчиненным воздействием экзогенных процессов создают все особенности рельефа этой поверхности [Лебедев, 1965].

7. “...И.П. Герасимов указал два признака морфоструктурных форм. С одной стороны, морфоструктуры рассматриваются как элементы рельефа, промежуточные по рельефам между формами геотектуры и морфоскульптуры. С другой стороны, морфоструктуры рассматриваются как комплексные геоморфолого-тектонические образования, возникшие при ведущей роли эндогенного фактора. Если придерживаться второго определения, имеющего... принципиальное значение, то к числу морфоструктурных элементов рельефа должны быть отнесены не только крупные, но и сравнительно мелкие элементы рельефа, которые являются отражениями... тоже небольших по размерам структур...” [Мещеряков, 1965, с. 19].

8. Тектоническая форма рельефа [Воскресенский и др., 1965].

9. Форма рельефа второго порядка, осложняющая поверхность материка или дна океана. Это преимущественно крупная форма рельефа, возникающая в результате исторически развивающегося противоречивого взаимодействия эндогенных и экзогенных сил при ведущей активной роли эндогенного фактора — тектонических движений [Герасимов, 1967].

10. Единство форм рельефа, обусловленных проявлением определенной структуры земной коры и ее эволюции [Симонов, 1967].

11. Структурная форма, измененная экзогенными факторами рельефообразования [Башенина, 1967].

12. Участок земной коры, обладающий структурным и топографическим единством [Симонов, 1968].

13. Определенное, более или менее целостное геоморфологическое образование, в котором основные формы рельефа обусловлены тектоникой. При этом тектоника в морфоструктуре понимается не только статически, как отражение условий залегания горных пород в рельефе, но и динамически, как отражение в морфогенезе молодых тектонических деформаций, например, после длительного периода планации [Бальян, 1969].

14. "...Все формы земной поверхности, отражающие особенности геологической структуры, ... называются морфоструктурными или морфоструктурами" [Герасимов, 1970, с. 5].

15. Неоструктура, измененная процессами денудации [Кашменская и др., 1970].

16. Термин "морфоструктура" рассматривается как обобщающий для разнообразных типов выраженных в рельефе тектонических форм [Астахов, 1970].

17. Тектонически активно развивающаяся геологическая структура, определяющая основные черты рельефа. Это объемная структурная категория Земли, ограниченная внешней, геоморфологической оболочкой литосферы и внутренними геологическими границами [Худяков, 1970].

18. "Геоморфологическая формация Н.А. Флоренсова и есть в нашем понимании морфоструктура — это сложный объект исследования, состоящий из отдельных элементов рельефа, находящихся в определенных соотношениях. Характер этих соотношений определяется новейшими тектоническими движениями и экзогенными процессами" [Якименко, 1971, с. 37—38].

19. Территориальный комплекс закономерно связанных друг с другом морфоструктурных и морфоскульптурных элементов, сформированный в результате проявления в рельефе тектонических движений определенного возрастного диапазона, знака и интенсивности [Ласточкин, Розанов, 1972].

20. Применительно к задачам геоморфологического анализа нефтегазоносных территорий морфоструктура есть выраженная в рельефе геологическая структура [Горелов, 1972].

21. "...К морфоструктурам в настоящее время относят все формы рельефа, в образовании которых ведущая роль принадлежит тектоническому (эндогенному) фактору независимо от их размеров... Остается не очень ясным, чем отличаются морфоструктуры от тектонических форм рельефа" [Симонов, 1972, с. 10].

22. По формальному определению, морфоструктура — форма, выражающая в рельефе структурное тело. По этому признаку она противопоставляется морфоскульптуре. Однако, если исходить из такого определения, структурно-денудационные формы рельефа в большинстве случаев также должны быть отнесены к категории морфоструктур. Образование их лишь опосредовано (в смысле подготовки условий) тектоническими движениями [Рослый, 1973].

23. "...В определении понятия "морфоструктура" главным является не геологическая структура сама по себе в смысле залегания пород, а ее активное начало — тектонические движения, создающие неровности земной поверхности" [Коржув, 1974, с. 22].

24. Форма рельефа, в образовании которой основную роль играют геологическая структура и тектонические движения [Васауани, 1974].

25. Геоморфологическое выражение тектонических, вулканических или магматических структурных элементов (тел) разного тектонического ранга на поверхности литосферы [Чемяков, 1975].

26. "...Тектоническая структура, конформно выраженная в рельефе Земли. Иными словами, морфоструктура — это конформное геологическое образование, где внешняя, геоморфологическая форма тектонической структуры и ее геологическое содержание парагенетически связаны между собой. Экзогенно обращенных морфоструктур с этих позиций не существует..." [Худяков, 1975а, с. 14].

27. Часть земной поверхности, испытывавшая в качестве единого целого определенные по направленности (знаку) и интенсивности тектонические перемещения относительно соседних участков земной поверхности. Морфоструктура рассматривается как проявление в земной поверхности не геологической структуры, а тектонических движений определенного временного диапазона [Ласточкин, 1976б].

28. Совокупность присутствующих элементов конформности земной поверхности структурным формам земной коры. М. не часть рельефа, а специальная характеристика, геоморфологическое истолкование предопределяющей структуры субстрата [Флоренсов, 1978а].

Син.: структура морфологическая [ГС], элемент морфоструктурный (Мещеряков, 1965), форма "первичного" тектонического рельефа (Воскресенский и др, 1965), структура рельефа (Герасимов, 1967), эндоморфоструктура (Симонов, 1967), форма морфоструктурная (Герасимов, 1970), система структурно-геоморфологическая (Рослый, 1973).

Англ. — morphostructure; нем. — Morphostrukture; фр. — morphost-structure.

МОРФОСТРУКТУРА АКЛИНАЛЬНАЯ. — Морфоструктура со слабым или весьма слабым изгибом поверхности выравнивания (опорной поверхности) [Наймарк, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА АКТИВНАЯ. — 1. Форма рельефа, обусловленная активным тектоническим развитием структур земной коры [Мещеряков, 1965].

2. Обусловленная тектоническими напряжениями, возникающими в ней самой (на различной глубине, в "корнях морфоструктуры) [Пиотровский, 1966].

Син.: тектономорфоструктура, морфоструктура первичнотектоническая (Спиридонов, 1975).

МОРФОСТРУКТУРА АНТИКЛИНАЛЬНАЯ ПРЯМАЯ. — Выраженная в рельефе антиклинальными хребтами [Сафронов, 1975].

МОРФОСТРУКТУРА БЛОКОВАЯ. — Блок, выраженный в рельефе [Башенина и др., 1971].

МОРФОСТРУКТУРА ВОЗРОЖДЕННАЯ. — Испытавшая вторичное обновление в связи с общей или частичной перестройкой морфоструктурного плана в процессе его развития [Горелов, Аристархова, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА ВТОРОГО ПОРЯДКА. — Различного типа горные или равнинные сооружения, которым в земной коре соответствуют осадочные, магматические и метаморфические формационные тела [Худяков, 1974].

МОРФОСТРУКТУРА ВУЛКАНО-ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Термин "вулканотектоническая морфоструктура" означает связь основных черт рельефа конкретной территории с морфологией как тектонических, так и магматических структур [Кулиев, Гаджиев, 1975].

МОРФОСТРУКТУРА ВЫСШЕГО ПОРЯДКА. — Материковые массивы, геосинклинальные сооружения, океанические впадины охватывают земную кору и мантию различного типа и различной мощности [Худяков, 1974].

МОРФОСТРУКТУРА ЗАКРЫТАЯ. — Тектоническое понижение или повышение рельефа, полностью покрытого новейшими отложениями [Горелов, 1972].

МОРФОСТРУКТУРА ИЗОМЕТРИЧНАЯ. — Категорию М.и. составляют положительные и отрицательные морфоструктуры типы сводов и межсводовых впадин, изометричных (блоковых) поднятий, замкнутых и полужамкнутых впадин [Горелов, Аристархова, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА ИНВЕРСИОННАЯ. — 1. Характеризуется обратными соотношениями рельефа и структуры [Городецкая, Мещеряков, 1970].

2. Формируется в условиях смены знака тектонических движений, приводящей к коренному преобразованию предыдущей формы рельефа [Горелов, 1972].

Син.: морфоструктура инверсионного типа [Проходский, 1967].

МОРФОСТРУКТУРА ИНВЕРСИОННАЯ АКТИВНАЯ. — Свойственна непосредственная выраженность в прямых деформациях рельефа [Проходский, 1967].

МОРФОСТРУКТУРА ИНВЕРСИОННАЯ МАЛОАКТИВНАЯ. — Свойственны косвенные проявления (деформации) в виде изменений плановых очертаний рек, изменений извилистости, наличия резких переломов в руслах, сужениях и расширениях поймы [Проходский, 1967].

МОРФОСТРУКТУРА КАЙНОТИПНАЯ. — "...Морфоструктура, легко дешифрирующаяся по концентрическому рисунку гидросети и по соче-

тациям разновысотных неотектонических блоков, очерчивающих изометрические формы" [Соловьев, 1975].

МОРФОСТРУКТУРА КВАЗИСТАБИЛЬНАЯ. — Переходная от морфоструктур поднятий к морфоструктурам опускания [Шевченко, 1971].

МОРФОСТРУКТУРА КЛИНАЛЬНАЯ. — Морфоструктура со значительным изгибом поверхности выравнивания [Наймарк, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА КОЛЬЦЕВАЯ. — 1. Закономерное концентрическое сочетание морфогенетических типов и структурных элементов рельефа, обусловленное особенностями проявления новейших тектонических движений и избирательной денудацией древних вулканоплутонических кольцевых структур [Белонин, Скублова, 1970].

2. Состоит из внутренней чашеобразной депрессии, развитой на интрузивных породах и имеющей речную сеть радиально-центростремительного плана, и кольцевой гряды с радиально-центробежной системой рек, совпадающей с зоной экзоконтактных роговиков [Минина, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА КУПОЛОВИДНАЯ. — Изолированный горный массив или группа смыкающихся массивов изометричных или овальных очертаний. Отношение высоты морфоструктуры к ее диаметру варьирует от 1/8 до 1/40 [Дорофеев, Лабунец, 1973].

МОРФОСТРУКТУРА КУПОЛЬНАЯ. — Представляет овальную в плане возвышенность, окруженную кольцевыми депрессиями, характеризующимися сочетанием радиально-центробежного и кольцевого планов речной сети [Минина, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА ЛИНЕЙНАЯ. — Это морфоструктура типа вала, протяженного прогиба, региональной флексуры [Горелов, Аристархова, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА ЛОКАЛЬНАЯ. — 1. "Крупные морфотектонические элементы... осложнены выраженными в рельефе валами, куполами, прогибами, мульдами и прочими формами, которые обозначаются... в целом как локальные морфоструктуры" [Мещеряков, 1965, с. 296].

2. Выраженная в рельефе локальная геологическая структура с геоморфологическими признаками активного формирования [Горелов, 1967а].

Син.: морфоструктура 2-го порядка (Мещеряков, 1965).

МОРФОСТРУКТУРА НАЛОЖЕННАЯ. — 1. Включающая как прямые, так и инверсионные элементы рельефа [Городецкая, Мещеряков, 1970].

2. Меньшая по порядку величины и молодая по возрасту морфоструктура, развитая в пределах более древней и крупной [Кулиев, Гаджиев, 1975].

Син.: морфоструктура не унаследованная (Мещеряков, 1965).

МОРФОСТРУКТУРА НАЛОЖЕННАЯ ПРЯМАЯ. — Наложенная морфоструктура, имеющая одинаковый знак с основной [Кулиев, Гаджиев, 1975].

МОРФОСТРУКТУРА НАЛОЖЕННАЯ ОБРАЩЕННАЯ. — В отношении основной морфоструктуры наложенная имеет обратный знак [Кулиев, Гаджиев, 1975].

МОРФОСТРУКТУРА НЕСОГЛАСОВАННАЯ. — Когда оси тектонических структур не совпадают с простираем хребтов и депрессий и пересекаются с ними под разными углами [Благоволин, 1971].

Син.: морфоструктура неунаследованная [Мещеряков, 1972].

МОРФОСТРУКТУРА НЕУНАСЛЕДОВАННАЯ. — 1. Морфоструктура, не совпадающая с древней и не обнаруживающая никакой связи с ней [Адаменко, 1970].

2. Ее отличительная особенность — несовпадение с геологической структурой [Горелов, Аристархова, 1970].

Син.: морфоструктура инверсионная [Горелов, Аристархова, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА ОБРАЩЕННАЯ. — 1. Морфоструктура, в которой геологическая структура выражена в рельефе несогласно [Коржуев, 1966].

2. М.о. могут быть подразделены на две группы. К первой относятся морфоструктуры, которые характеризуются инверсией рельефа, но в плане довольно точно соответствуют крупным структурным элементам. Вторую группу образуют крупные формы рельефа, которые не соответствуют структурным элементам не только в профиле, но и в плане [Мещеряков, 1965].

3. Структура по морфологическому облику не соответствует современному рельефу [Проходский, 1967].

Син.: морфоструктура несогласная [Мещеряков, 1965].

МОРФОСТРУКТУРА ОРОГЕНИЧЕСКОГО ТИПА. — Как молодые (геосинклинальные) горные области, так и древние геосинклинальные области, превращенные в платформы, но не утратившие окончательно своей орогенной мобильности [Николаев, 1962].

МОРФОСТРУКТУРА ОСТАТОЧНАЯ. — “Обрубок” относительно древней структуры, частично разрушенной формированием позднейших морфоструктур [Пиотровский, 1966].

МОРФОСТРУКТУРА ОТКРЫТАЯ. — Тектоническое понижение или повышение рельефа, не несущее сколько-нибудь значительного покрова рыхлых отложений [Горелов, 1972].

МОРФОСТРУКТУРА ОТПРЕПАРИРОВАННАЯ. — Форма рельефа, имитирующая исходную первично-тектоническую морфоструктуру; древняя пассивная структура на поверхности какого-либо задержавшего денудацию устойчивого (“бронирующего”) пласта осадочной или изверженной породы [Борисевич, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА ОЧАГОВАЯ. — Морфоструктура в виде сводового или купольного поднятия, возникшего под воздействием процессов в магматическом очаге [Юшманов, 1975].

МОРФОСТРУКТУРА ПАССИВНАЯ. — Форма поверхности, которая отражает пассивное влияние геологической структуры за счет эрозионной препарировки [Мещеряков, 1965].

Син.: литоморфоструктура (по Ю.Г. Симонову), морфоструктура денудационная [Спиридонов, 1975].

МОРФОСТРУКТУРА ПАССИВНО УВЛЕЧЕННАЯ. — Увлеченная движениями соседних активных морфоструктур [Пиотровский, 1966].

МОРФОСТРУКТУРА ПЕРВОГО ПОРЯДКА. — Горное или равнинное сооружение, которому соответствуют "гранитный" и "базальтовый" слои земной коры, подкорковый, волноводный и подволноводный слои верхней мантии различного строения и неодинаковой мощности [Худяков, 1974].

МОРФОСТРУКТУРА ПЕРЕХОДНОГО ТИПА. — Морфоструктура, промежуточная между прямой и обращенной. Может быть полупрямой и полуобращенной [Мещеряков, 1965].

Син.: морфоструктура переходная.

МОРФОСТРУКТУРА ПЛАНЕТАРНАЯ (Леонтьев, 1971). — 1. Морфоструктуры самого высокого таксономического порядка. Крупные формы рельефа, являющиеся более или менее прямым отражением важнейших черт геологической структуры Земли [Леонтьев, 1971].

2. Крупнейшие элементы рельефа — материковые выступы (с их подводными окраинами), ложе океана, срединно-океанические хребты и переходные зоны. Имеют глобальное распространение [Леонтьев и др., 1976].

Син.: геотектура.

МОРФОСТРУКТУРА ПОЛУЗАКРЫТАЯ. — Тектоническое понижение или повышение рельефа, частично покрытое новейшими отложениями [Горелов, 1972].

МОРФОСТРУКТУРА ПОЛУОБРАЩЕННАЯ. — В отличие от обращенных морфоструктур возвышенностей-синеклиз, полуобращенные возвышенности-синеклизы сохраняют вогнутую чашеобразную форму поверхности, несмотря на общее поднятие, и осложнены в сводовых частях понижениями; чаще эрозионно-тектоническими [Мещеряков, 1965].

МОРФОСТРУКТУРА ПОЛУПРЯМАЯ. — "К.И. Геренчук... выделяет прямую совмещенную оротектонику, когда орографический элемент полностью совпадает по контуру со структурным..., и прямую смещенную, когда такого совпадения не наблюдается... С нашей точки зрения, такие морфоструктуры относятся к полупрямым" [Мещеряков, 1965, с. 197].

Син.: оротектоника прямая смещенная.

МОРФОСТРУКТУРА ПОПЕРЕЧНАЯ. — Выраженная в рельефе "поперечным" водоразделом или коленообразными изгибами водораздельных гребней хребтов [Сафронов, 1975].

МОРФОСТРУКТУРА ПРЯМАЯ. — 1. В которой геологическая структура находит в современном рельефе однозначное, согласное выражение [Коржуев, 1966].

2. Характеризуется простыми, прямыми соотношениями рельефа и структуры [Городецкая, Мещеряков, 1970].

Син.: морфоструктура гомогенная [Казакова, 1966], морфоструктура унаследованная [Мещеряков, 1972].

МОРФОСТРУКТУРА ПРЯМАЯ МОНОКЛИНАЛЬНАЯ. — Наклонная равнина с общим понижением топографической поверхности, соответствующим погружению фундамента плиты [Мещеряков, 1962].

МОРФОСТРУКТУРА РАЗРЫВНАЯ. — Выраженная на земной поверхности зона разлома, активная в новейший тектонический этап [Горелов, Розанов, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА РИФТОВАЯ. — Узкая глубокая депрессия, в образовании которой важную роль играли движения по разломам [Мещеряков, 1972].

Син.: р и ф т.

МОРФОСТРУКТУРА СЕКУЩАЯ. — Морфоструктура, расположенная перпендикулярно или диагонально по отношению к древним структурам [Кулиев, Гаджиев, 1975].

МОРФОСТРУКТУРА СМЕШАННОГО ПРОИСХОЖДЕНИЯ (Мещеряков, 1965). — Гетерогенное образование, составленное как бы из разнородных по генезису элементов (тектоническая + денудационная форма; тектоническая + тектоническо-денудационная форма и т.д.).

МОРФОСТРУКТУРА СОГЛАСНАЯ. — 1. Характеризуется полной согласованностью между структурными и орографическими формами в плане и в профиле [Мещеряков, 1960].

2. Основным признаком выделения М.с. служит соответствие рельефа более древним структурам по простираению [Кулиев, Гаджиев, 1975].
Син.: мор ф о с т р у к т у р а п р я м а я [Мещеряков, 1960].

МОРФОСТРУКТУРА ТИПА РЕГИОНАЛЬНЫХ ФЛЕКСУР. — Тектонический прогиб водораздельных и других поверхностей. Разновидность линейных морфоструктур [Горелов, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА ТИПА СБРОСА. — Тектонический уступ рельефа, разновидность линейных морфоструктур [Горелов, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА ТРЕТЬЕГО ПОРЯДКА. — Локальные формы, образующие морфоструктуры второго порядка, соответствуют в земной коре крупным телам интрузий и экстрезий, осадочным, вулканогенным телам различных фаций, составляющих геологическую формацию [Худяков, 1974].

МОРФОСТРУКТУРА УНАСЛЕДОВАННАЯ. — 1. Образуется в условиях большой устойчивости плана тектонических движений, при отсутствии крупных перестроек тектонического режима [Мещеряков, 1965].

2. Объединяет морфоструктуры, которые в течение всего неотектонического этапа развития испытывали преимущественно однонаправленные (унаследованные по знаку) движения [Проходский, 1967].

3. Форма рельефа земной поверхности, сформированная в условиях движения земной коры одного и того же преобладающего знака [Горелов, 1972].

МОРФОСТРУКТУРА УНАСЛЕДОВАННАЯ ОБРАЩЕННАЯ. — Современная морфоструктура, наследующая более древнюю, но знак ее противоположный [Адаменко, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА УНАСЛЕДОВАННАЯ ПРЯМАЯ. — Новейшая положительная (отрицательная) морфоструктура, унаследованно развивающаяся на месте более древней положительной (отрицательной) структуры [Адаменко, 1970].

МОРФОСТРУКТУРА УПОРЯДОЧЕННАЯ. — Морфоструктура, элементы рельефа которой параллельны осям тектонических структур, но имеет

место как прямой, так и обращенный рельеф, преимущественно литоморфный [Благоволлин, 1971].

МОРФОСТРУКТУРА ЦЕНТРАЛЬНОГО ТИПА. — Морфоструктура изометрических очертаний, округлая, реже овальная в плане с радиально-концентрическим расположением каркасных элементов. Является отражением в рельефе штоков, батолитов, кольцевых интрузий и даек, вулканических аппаратов и т.п. Морфологически М.ц.т. подразделяются на купольные, купольно-кольцевые и кольцевые [Соловьев, 1975].

МОРФОТЕКТОНИКА (Kober, 1928). — 1. Генезис тектонических структур, в котором значительную роль играют геоморфологические процессы [Обуэн, 1967, по Коберу].

2. Отрасль геоморфологии, изучающая тектонически обусловленные, преимущественно крупные элементы рельефа, выясняющая характер связи между чертами поверхности и строением недр [Мещеряков, 1960].

2а "...Использует данные о рельефе поверхности Земли как исходный критерий, учитывая вместе с тем все то, что дают геология и геофизика о строении недр..." [Мещеряков, 1965, с. 8].

3. Тектоника земной коры и корней ее в верхней мантии, выраженная в рельефе [Пиотровский, 1968б].

4. Особый тип тектонических движений, которые сформировали основу, корни современного рельефа — его морфоструктуру [Тимофеев, 1968].

5. Комбинация тектогенеза и морфогенеза в интерференции складок и разломов [Tricart, 1968].

6. Термин, заменивший сейчас прежнюю "новейшую тектонику" [Ермолов, 1969].

7. Морфогенез, контролируемый тектоническими движениями [Молдаван, 1969].

8. В узком смысле — явления, отражающие влияние геоморфологической эволюции на тектоническое развитие. Например, деформации скольжения на крыльях эродированных антиклиналей [De Waart, 1971].

9. Морфотектоника, как и структурная геоморфология, охватывает обширную сферу. Этот термин применим при широких региональных исследованиях с привлечением в качестве первичного критерия топографии. М. включает изучение внешней сферы и контуров основных топографических единиц, равно как и их внутренней структуры. Кроме геологических структур, морфотектоника рассматривает наиболее важные отклонения земной поверхности от геоида и области, испытывавшие в основном скорее размыв, чем осадконакопление. Теоретическим стержнем геоморфологии крупных форм рельефа Земли должна стать морфотектоническая концепция единства структурно-вещественного содержания тектоносферы и ее внешней формы. С этих позиций М. — отрасль тектоники и геоморфологии, изучающая процессы и результаты конформного образования тектонической структуры и ее внешней геоморфологической формы [Худяков, 1975].

Син.: геоморфология структурная [Мещеряков, 1960], движения морфотектонические [Тимофеев, 1968], тектоморфогенез [Симонов, 1972].

Англ. — morphotectonics; нем. — Morphotektonik; фр. — morphotectonique.

МОРФОТЕКТОНИКА АКТИВНАЯ. — Относительно более молодые (вплоть до современных) движения земной коры, являющиеся основным фактором создания и развития современных форм рельефа [Герасимов, 1967].

МОРФОТЕКТОНИКА ПАССИВНАЯ. — “Это не уменьшает необходимости изучения древних тектонических движений, которые хотя непосредственно и не влияли на развитие современного рельефа, но отражены в нем пассивно через геологическое строение. В этом случае говорят о пассивной морфотектонике...” [Коржуев, 1974, с. 29].

МОРФОТЕКТУРА (Герасимов, 1959). — Наиболее крупные элементы рельефа Земли, формирующиеся под влиянием процессов общепланетарного, космического характера, взаимодействующих с другими процессами, принимающими участие в формировании земной коры.

Син.: геотектура [Герасимов, 1959], морфоархитектура [Коржуев, 1974].

МОСТ КУЭСТОВЫЙ. — Узкая перемычка между сближенными верховьями двух смежных консеквентных рек, вырабатывающих свои долины в одной и той же полосе податливой породы [Щукин, 1934].

МОЗЛА. — Плато в виде приподнятой синклинали (исп.) [СОГТ].

МУЛЬДА КОМПЕНСАЦИОННАЯ. — Хорошо выраженная в морфометрических показателях структура, обязанная своим происхождением соляной тектонике. На картах базисной поверхности 2-го порядка эти мульты фиксируются резким разрежением изобазит и уменьшением высоты остаточного рельефа, занимающего большие площади [Философов, 1975].

МУЛЬДА ОСЕДАНИЯ. — Своеобразная экзогенно-инверсионная складка в прикупольной части соляного купола [Ушко и др., 1967].

Англ. — cauldron; нем. — Senkungskessel; фр. — bassin d'affaissement.

НАГОРЬЕ ВУЛКАНИЧЕСКОЕ. — Возвышенность, представляющая тесно и неправильно размещенные вулканические центры, сливающиеся своими аккумулятивными конусами и излившимися потоками, так что индивидуальность отдельных вулканов почти исчезает [Щукин, 1964].

НАГОРЬЕ ГЕТЕРОМОРФНОЕ (Ф. Рихтгофен). — Складчатое нагорье с зонами сбросов [Зупан, 1914].

НАГОРЬЕ ГОМЕОМОРФНОЕ (Ф. Рихтгофен). — Чисто складчатое нагорье [Зупан, 1914].

НАГОРЬЕ ГРЕБНЕВОЕ. — Нагорье с явственным линейным простиранием и резко выраженной линией гребня, однако не имеющей, в отличие от горной цепи, значительного расчленения продольными долинами [Зупан, 1914].

НАГОРЬЕ НЕОДНОРОДНОЕ. — Построено из явственно различаемых полос неодинакового состава [Зупан, 1914].

НАГОРЬЕ ОДНОРОДНОЕ. — Отдельные члены нагорья не отличаются существенно между собой [Зупан, 1914].

НАГОРЬЕ СКЛАДЧАТОЕ. — 1. “Складчатость представляет... распространенное явление. Но только там, где она перешла свою значительную

стадию и где она настолько еще сохранилась в своем первоначальном виде, что придает поверхности своеобразную форму вытянутых волн, можно говорить о складчатых нагорьях" [Зупан, 1914, с. 748].

2. "Группа складчатых нагорий обычно имеет ... сложную структуру. У них выделяются высокоподнятый цоколь и расположенные на цоколе горные хребты. Расположение горных хребтов изменчиво, но закономерно. Эта закономерность может быть выражена виргацией и кулисообразным расположением хребтов" [Бондарчук, 1949, с. 37-39].

Син.: цепь горная [Зупан, 1914].

НАГОРЬЕ СКЛАДЧАТОЕ АЛЬПИЙСКОГО ТИПА. — Складчато-покровные горы со сложным рельефом, где положительные формы рельефа определяются, кроме структуры, устойчивыми породами [Бондарчук, 1949].

Син.: горы складчато-покровные.

НАГОРЬЕ СКЛАДЧАТОЕ ТИПА ЮРЫ. — Характеризуется тем, что все складки, принимающие участие в его строении, сложены из осадочных толщ, антиклинальные своды хребтов и разделяющие их синклинальные понижения чередуются друг с другом. Иногда эти сооружения разбиты продольными сбросами. В случаях незначительной денудации нагорье имеет хорошо выраженный тектонический рельеф [Бондарчук, 1949].

НАГОРЬЕ СКЛАДЧАТЫХ ГЛЫБ. — "Если наступило полное разложение первоначального нагорья и от него сохранились только обломки, то мы говорим о нагорьях складчатых глыб..." [Зупан, 1914, с. 786].

Нем. — Mehrschollengebirge.

НАГОРЬЕ СЛОЖНОЕ. — Горы, которые состоят из зон древних кристаллических пород и из зон осадочных отложений [Зупан, 1914].

НАГОРЬЕ ХРЕБТОВОЕ. — "Линейное простираение имеют ... хребтовые нагорья, но вместо острого гребня они выказывают наверху широкий хребет" [Зупан, 1914, с. 712].

НАДВИГ АРКОГЕННЫЙ (Данилович, 1963). — Новейший надвиг, или шарьяж, вдоль подошвы крупного сводового поднятия [Наумов, 1974].

Син.: надвиг "козырьковый" [Наумов, 1974], надвиг глыбовый [Пшенин, 1973].

НАДВИГАНИЕ РЕЛЬЕФА (Ampferer, 1928). — Надвиг на эрозионную поверхность [Обуэн, 1967].

Син.: надвиг эрозионный.

Англ. — erosion thrust; нем. — Reliefüberschiebung; фр. — charriage épiglyptique.

НАПРАВЛЕНИЕ МОРФОЛИТОГЕНЕТИЧЕСКОЕ. — Сопряженное изучение рельефа и особенностей субстрата [Симонов, 1972].

НАПРАВЛЕНИЕ МОРФОТЕКТОНИЧЕСКОЕ. — Должно разрабатывать методы, которые позволили бы проследить путь от рельефа к структуре. Основываясь на тектоморфогенетических закономерностях, геоморфолог должен создавать гипотезу о тектоническом строении территории, облегчая поиски структур [Симонов, 1972].

НАПРАВЛЕНИЕ ТЕКТОМОРФОГЕНЕТИЧЕСКОЕ. — Установление взаимозависимости рельефа от структуры, т.е. доказательство морфоструктурного единства. Оцениваются те факторы рельефообразования, которые предопределены эндогенными силами [Симонов, 1972].

НЕКК. — 1. По Гейки, столб из лавы или брекчий, заполняющий прежний канал извержения [Мартонн, 1945].

2. Отпрепарированная лавовая пробка в виде крутостенного скалистого массива с округлым сечением, поднимающегося в центре разрушенного конуса вулкана [Щукин, 1964].

Англ. — neck; нем. — Neck, Schlotausfüllung, Schlotpfropfen; фр. — neck.

НЕОБРАХИАНТИКЛИНАЛЬ. — Крупное сводовое поднятие с пологими широкими крыльями и почти плоским сводом, расположенное в пределах платформ (Леонов, Галабала, 1968).

НЕОМОРФОСТРУКТУРА. — 1. Новейшая тектоническая структура, выраженная в рельефа [Ананьев, 1965].

2. Крупная форма рельефа, возникающая как результат неотектонических движений [Геоморфологические исследования, 1965].

3. Форма рельефа, созданная новейшей тектоникой, является одновременно и неоструктурой — результатом новейших деформаций земной коры [Воскресенский, 1968].

Син.: не о с т р у к т у р а [Воскресенский, 1968; Афонский, 1970].

Нем. — Neostruktur; фр. — néostructure.

НЕООРОГЕН (Герасимов, 1976, с. 12). — “Новый термин (трансформация традиционного), предлагаемый для обозначения комплекса континентальных и океанических морфоструктур, характеризующих с о в р е м е н н ы е континентально-океанические шовные з о н ы (островные, горные и вулканические сооружения, глубоководные желоба и т.д.). В свете теории глобальной тектоники плит они могут рассматриваться как зоны “поддвига” (субдакции) и области современного (позднеальпийского) горообразования”.

НЕОРИФТ (Герасимов, 1976, с. 13). — “Термин..., употребляемый для обозначения комплекса континентальных горно-впадинных морфоструктур, характерных для межконтинентальных и континентально-океанических шовных зон”.

НЕОТЕКТОНИКА (Обручев, 1948, с. 13). — 1, “...Неотектоникой я предлагаю называть структуры земной коры, созданные при самых молодых ее движениях, происходивших в конце третичного и первой половине четвертичного периодов”.

2. Движения земной коры со второй половины третичного периода — времени возникновения качественного изменения геотектонического режима [Костенко, 1948].

3. Движения земной коры неогенового и четвертичного времени, включая современный тектогенез [Вахрушев, 1959; КГЭ].

4. Современные и новейшие, большей частью четвертичные, тектонические процессы [Щукин, 1960].

5. Движения и созданные ими формы рельефа и геологические структуры, происходившие в неоген-четвертичное время в виде единого сложного непрерывного геотектонического процесса [Чемехов, 1961].

6. "...Движения земной коры в течение неогена и четвертичного периода, т.е. за последние 5 — 10 млн. лет. Это совокупность изменений в структуре земной коры, гипсометрическом положении отдельных участков и в крупных тектонических формах рельефа. Неотектоника входит в круг вопросов, рассматриваемых геоморфологией" [Воскресенский, 1962, с. 275]:

7. Строение земной коры, которое возникло в течение неогенового и четвертичного геологических периодов [Апродов, 1965].

8. Изучает новейшие структурные формы, их выражение в рельефе, различные типы тектонических движений и динамические процессы, их обуславливающие [Николаев, 1967].

9. Изучает развитие тектоносферы Земли в течение неоген-четвертичного этапа и является наукой геоисторической [Чемеков, 1968].

10. Последний этап (неоген-четвертичный) обновления и окончательного формирования современного рельефа [Тимофеев, 1968].

11. Молодые тектонические движения, создавшие современный рельеф земной поверхности в его основных чертах, соответствующих геологическим структурам или структурным формам. Это молодые морфоструктуры, т.е. основные геоморфологические элементы современной поверхности Земли, созданные тектоническими движениями земной коры в их взаимодействии с процессами денудации и аккумуляции [Герасимов, 1969].

12. Тектонические процессы, которыми создан в основных чертах современный рельеф [Несмеянов, 1971].

13. Отрасль знаний о структурах земной коры, возникших в результате проявления различных по своему характеру тектонических движений, создавших основные черты современного рельефа [Шило, Беспалый, 1972].

14. "...В обособлении неотектоники определяющим явилось не только и не столько выявление еще одного самостоятельного геотектонического этапа, сколько специфика возможностей изучения новейших структур. Эта специфика определяется геоморфологической выраженностью и лучшей сохранностью новейших структур, т.е. своеобразием объекта исследования..." [Несмеянов, 1972, с. 8].

15. Ансамбль деформаций, образующихся в результате молодых и современных движений земной коры [Gorge, 1974].

16. "...Термин "новейшая тектоника" (или неотектоника) следует употреблять, говоря о тектоническом процессе, определяющем основные черты устройства современной земной поверхности..." [Шульц, 1976, с. 85].

Син.: тектоника новейшая [КГЭ], движения неотектонические [Тимофеев, 1968], Тектоника четвертичная [Макар, 1969].

Англ. — neotectonics; нем. — Neotektonik, rezente Tektonik; фр. — tectonique recente.

НЕОТЕКТОНИКА ГЛУБИННАЯ. — Неотектонические движения, развивающиеся на глубине в сотни километров [Горшков, 1960].

НЕОТЕКТОНОСФЕРА. — Геосфера Земли, образованная совокупностью новейших тектонических структур, охватывающая земную кору и часть верхней мантии [Апродов, 1972].

НЕРОВНОСТЬ СТРУКТУРНАЯ (Бондарчук, 1949). — Неровность, возникающая в результате перемещения масс в пределах поверхностной части земной коры.

НИЗМЕННОСТЬ АККУМУЛЯТИВНАЯ МЕЖГОРНАЯ. — Обширная аллювиальная или пролювиальная равнина, соответствующая межгорной впадине, испытывающей в неоген-антропогене погружение [Хаин, Милановский, 1956].

НИЗМЕННОСТЬ АККУМУЛЯТИВНАЯ ПРЕДГОРНАЯ. — Соответствует интенсивно прогибающимся в антропогене участкам краевой впадины, опускание которой компенсируется осадконакоплением [Хаин, Милановский, 1956].

НИЗМЕННОСТЬ-СИНЕКЛИЗА. — Крупная форма рельефа — низменность, соответствующая отрицательной структурной форме — синеклизе [Мещеряков, 1965].

ОБЕЛИСК (ВУЛКАНИЧЕСКИЙ) (Тиррель, 1934). — Вулканическая пробка, выдвинутая давлением из жерла вулкана.

Син.: вулканическая игла Пеле, обелиск лавовый.

Англ. — obelisk, spine, plug; нем. — Eruptionssäule, nadelförmige Stoßkuppe; фр. — aiguille.

ОБЛАСТЬ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ. — 1. Участок земной поверхности, характеризующийся наличием гор (преимущественно складчатого или складчато-глыбового происхождения) [Половинкин, 1958].

2. Характеризуется общим опусканием, исключительной подвижностью и дифференцированностью новейших движений. Поднятия не срезаются денудацией, а прогибы не компенсируются осадконакоплением. Рельеф резко контрастный с колебаниями абсолютных высот от +5 до -10 км [Шульц, 1964].

3. Мобильная область дифференцированных движений с общей тенденцией к опусканию. В пределах ее выделяются интрагеоантиклинали, выраженные в рельефе в виде островных дуг, и интрагеосинклинали, которым в рельефе океанического дна соответствуют глубоководные желоба или прогибы [Грачев и др., 1967].

4. Мобильная область резко дифференцированных неотектонических движений с преобладанием опусканий над поднятиями [Пуминов, 1967]. Син.: геосинклиналь [Половинкин, 1958].

Англ. — geosynclinal area; нем. — Geosynclinalgebiet; фр. — aire géosynclinale, region g.

ОБЛАСТЬ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ ЗРЕЛАЯ (Хаин, Милановский, 1956). — Сектор земной коры, где в неоген-антропогене преобладали мощные сводовые воздымания, свойственные геосинклинальным областям на поздних стадиях тектонического этапа (цикла), и где преобладает наземный, преимущественно горный рельеф.

ОБЛАСТЬ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ ОКЕАНИЧЕСКАЯ. — "...Сейсмические зоны, вулканизм, резкое расчленение рельефа присущи... и системам срединных океанических хребтов. Все эти признаки срединных океаниче-

ских хребтов... свидетельствуют о том, что здесь мы тоже имеем зоны современного горообразования, т.е. геосинклинальные зоны" [Леонтьев, 1963, с. 69].

Англ. — oceanic geosynclinal area; нем. — Ozeangeosynklinalgebiet; фр. — aire géosynclinale océanique.

ОБЛАСТЬ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ СОВРЕМЕННАЯ. — 1. О.г.с. свойственны интенсивные проявления неотектонических движений, близких по характеру таковым областям горообразования. Широко проявлен неоген-антропогенный и современный вулканизм. Поднятия и прогибы разделены флексурами, местами выраженными в рельефе и переходящими в глубинные разрывы [Николаев, 1962].

2. Та область, где в настоящее время протекает интенсивное горообразование. В более широком смысле это область возникновения складчатых гор [Леонтьев, 1963].

3. Система: глубоководная котловина — островная дуга — глубоководный желоб [Александров, 1973].

Син.: область современных геосинклиналей.

Англ. — modern geosynclinal area; нем. — rezente Geosynklinalgebiet; фр. — aire géosynclinalé contemporaine.

ОБЛАСТЬ ГОРНАЯ ЗАБАЙКАЛЬСКОГО ТИПА. — Характеризуется чередованием широких (75—85 км и более) горных поднятий и узких (5—15 км) линейно-вытянутых впадин, расположенных цепочками или кулисообразно [Красный, 1972].

ОБЛАСТЬ ГОРНАЯ ЗАПАДНОЗАБАЙКАЛЬСКОГО ТИПА. — Область горообразования с широко развитыми межгорными впадинами [Красный, 1972].

ОБЛАСТЬ ГОРНАЯ СТАНОВОГО ТИПА. — Область горообразования, где почти нет межгорных впадин [Красный, 1972].

ОБЛАСТЬ ГОРНАЯ ТЯНЬ-ШАНЬСКОГО ТИПА. — В этой области горные поднятия составляют антиклинории, разбитые по системам разломов, и блоки, надвинутые на межгорные и предгорные впадины, представляющие синклинории, заполненные континентальными молассами. Магматизм неоген-четвертичного времени весьма слабый [Красный, 1972].

ОБЛАСТЬ ГОРНО-ГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ. — Термин употребляется для обозначения океанических геосинклиналей как морфоструктурных образований [Мещеряков, 1957].

ОБЛАСТЬ ГОРНО-СКЛАДЧАТАЯ. — Термин употребляется для обозначения разновозрастных, преимущественно альпийских, складчатых зон [Мещеряков, 1957].

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ. — 1. Мобильная область дифференцированных новейших тектонических движений с преимущественным общим поднятием [Николаев, Шульц, 1961].

2. "...Это подвижные планетарные зоны дробления земной коры, сопровождающиеся складкообразованием. Указанные движения приводят к образованию горного рельефа, расчленение которого является следствием не только эрозионных процессов, но и тектонических..." [Николаев, 1962, с. 11].

3. Земная поверхность с контрастными формами рельефа, представленными главным образом системами хребтов и горных впадин [Костенко, 1970].

4. Область горообразования не является ни платформой, ни геосинклиналью, а представляет самостоятельную геоструктурную область, развитие которой подчиняется своим закономерностям, которые отражаются в особенностях тектонического строения и образования горного рельефа [Шульц, 1976].

Син.: область орогеническая [Николаев, Шульц, 1961], пояс земной коры подвижный [Николаев, 1962], область орогенная [Костенко, 1972].

Англ. — mountain building region, orogenic area; нем. — Gebiet der Gebirgsbildung; фр. — région d'une orogénèse.

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ АЛТАЙСКОГО ТИПА (Николаев, 1962). — Отличается сводово-глыбовыми слабо контрастными поднятиями.

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ КАВКАЗСКО-ПАМИРСКОГО ТИПА (Николаев, 1962). — Отличается сводовыми, сводово-складчатыми и сводово-глыбовыми сильно контрастными поднятиями.

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ МАТЕРИКОВАЯ. — Область интенсивных дифференцированных новейших движений с общей тенденцией к поднятию. По степени интенсивности может быть подразделена на подобласти: а) интенсивного горообразования (суммарные амплитуды движений 3—5 км); б) умеренного (2—3 км) и слабого (до 1 км). В зависимости от предыстории может быть эпиплатформенной или эпигеосинклинальной [Грачев, и др., 1967].

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ОКЕАНИЧЕСКАЯ. — Область преимущественно дифференцированного поднятия. В рельефе океанического дна выражена в виде как срединно-океанического хребта с активным вулканизмом, сейсмичностью и четко выраженной системой рифтов, так и горного хребта без доказанных признаков вулканизма и сейсмичности [Грачев и др., 1967].

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ПЕРИКОНТИНЕНТАЛЬНАЯ (Костенко, 1970). — Тяготеющая к окраине материковой глыбы или к зоне значительного сближения материков.

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ПЕРИОКЕАНИЧЕСКАЯ (Костенко, 1970). — Зарождающиеся области горообразования с горными сооружениями, которые образуют островные дуги.

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ПОДВОДНОГО (Николаев, Рыжова, 1966). — Область резко дифференцированных неотектонических движений с преобладающими относительными поднятиями, с океаническим типом земной коры.

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ТЯНЬ-ШАНЬСКОГО ТИПА (Николаев, 1962). — Характеризуется сводово-глыбовыми сильно дифференцированными поднятиями.

ОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ЦЕНТРАЛЬНООКЕАНИЧЕСКАЯ. — Валообразное поднятие в центральной части океанической впадины, представляющее систему хребтов с контрастным "горным" рельефом [Костенко, 1970].

Син.: р и ф т о г е н.

ОБЛАСТЬ ИНТЕНСИВНОГО ГОРООБРАЗОВАНИЯ (Николаев, 1962, с. 206). — "Горный рельеф (этой области. — Сост.) образовался глав-

ным образом в неоген-антропогеновое время в результате интенсивных тектонических движений участков земной коры, до того длительное время находившихся в спокойном состоянии..."

ОБЛАСТЬ МАТЕРИКОВОГО ГОРООБРАЗОВАНИЯ (Николаев, 1962). — Представляет геоструктурный элемент земной коры, для которого характерны мобильность, дифференцированные движения с большим градиентом и с преобладанием общих поднятий, проявляющихся в неоген-антропогеновое время.

Син.: о б л а с т ь г о р о о б р а з о в а н и я м а т е р и к о в а я [Грачев, и др., 1967].

ОБЛАСТЬ МОРФОСТРУКТУРНАЯ. — 1. "... Закономерное сочетание нескольких типов мегарельефа образует основные типы морфоструктурных областей — единицы второго порядка по отношению к материкам и океанам" [Хаин, Милановский, 1956, с. 14].

2. Крупная структурная зона, выраженная в рельефе [Нгуен Динь Кат, 1972].

ОБЛАСТЬ ОКЕАНИЧЕСКАЯ. — Характеризуется преобладанием общих некомпенсированных новейших тектонических погружений с малыми градиентами скоростей и океаническим типом строения земной коры [Николаев, Рыжова, 1966].

Англ. — oceanic area (region); нем. — Ozeangebiet; фр. — région océanique.

ОБЛАСТЬ ОРОГЕННАЯ. — 1. Область интенсивных проявлений новейших тектонических движений с большими градиентами скоростей, с преобладанием поднятий, с материковой корой мощностью от 25 до 80 км [Николаев, Рыжова, 1966].

2. Крупный самостоятельный структурный элемент земной коры, формирующийся в особую стадию развития платформ и геосинклиналей. О.о. характеризуется горным (глыбовые, сводовые, сводово-глыбовые, складчато-глыбовые горные сооружения) рельефом, специфически складчатыми формами (германотипная, или штамповая, складчатость, складчатость приразломная и пр.), существенно молассовыми формациями [ГС-2].

Син.: о б л а с т ь г о р о о б р а з о в а н и я [ГС-2], о б л а с т ь о р о г е н и ч е с к а я [Николаев, 1967].

ОБЛАСТЬ ПЛАТФОРМЕННАЯ. — 1. Область малого накопления осадков, в которой колебательные движения имеют небольшую амплитуду и совершаются с малой скоростью. Этим определяется малая мощность осадков, так как слабая подвижность обуславливает спокойный рельеф и слабое развитие процессов эрозии. Сюда относятся также подводные малоподвижные участки земной коры [Калесник, 1947].

2. Участок земной коры, характеризующийся равнинностью и преобладающим горизонтальным залеганием пластов [Половинкин, 1958].

3. В геоморфологическом отношении О.п. представляет обычно равнину, иногда высоко поднятую над уровнем моря, чаще — низменность [Леонтьев, 1963].

Син.: п л а т ф о р м а [Калесник, 1947].

Англ. — platform region, platform; нем. — Tafelgebiet; фр. — plate-forme.

ОБЛАСТЬ ПЛАТФОРМЕННАЯ ВЕСЬМА ПОДВИЖНАЯ (Хаин, Милановский, 1956, с. 32). — "... Такие районы в пределах молодых и древних платформ, в которых в верхнетретичное и четвертичное время тектонические движения отличались очень большой амплитудой и дробной резкой дифференциацией по площади. Наряду с поднятиями отдельных тектонических элементов до 5—6 км и другие, смежные с ними, испытывали значительное, почти равновеликое, погружение. Этим обусловлен резко контрастный рельеф рассматриваемых областей, в которых высокогорные, реже среднегорные пространства тесно сочетаются с межгорными (а иногда и предгорными) депрессиями...".

Син.: зона орогеническая, зона активизированная.

ОБЛАСТЬ ПЛАТФОРМЕННАЯ ВЕСЬМА ПОДВИЖНАЯ, ВОСТОЧНО-АФРИКАНСКИЙ ТИП (Хаин, Милановский, 1956). — Характерна для щитов древних платформ, выражается обширными пологими молодыми вспучиваниями больших участков, осложненными глубокими грабенообразными впадинами в сводовой части и другими глубокими разрывами, служащими каналами базальтовых излияний.

Син.: область платформенная весьма подвижная, байкальский тип.

ОБЛАСТЬ ПЛАТФОРМЕННАЯ ВЕСЬМА ПОДВИЖНАЯ, ТЯНЬ-ШАНЬСКИЙ ТИП (Хаин, Милановский, 1956). — Свойственна областям палеозойской складчатости и характеризуется возрождением после длительного периода относительно тектонического покоя горообразовательных движений, формирующих системы мощных хребтов и прогибов. Разрывные нарушения значительны, но подчинены мегаскладчатой структуре.

Син.: область горная мегаскладчатая возрожденная.

ОБЛАСТЬ ПЛАТФОРМЕННАЯ ПОДВИЖНАЯ (Хаин, Милановский, 1956). — В этой области новейшие тектонические движения отличаются значительной амплитудой (многие сотни и тысячи метров), большими градиентами и частыми сменами знака. Эти движения выражены своеобразными деформациями и дифференцированными глыбовыми перемещениями массивов.

Англ. — mobile platform region.

ОБЛАСТЬ ПЛАТФОРМЕННАЯ УСТОЙЧИВАЯ (Хаин, Милановский, 1956). — В этой области новейшие тектонические движения проявляются в форме общих поднятий или опусканий, измеряемых десятками или сотнями метров (поднятия иногда до 1—2 км). Они охватывают обширные территории в виде перемещений крупных блоков либо пологих выпуклостей и прогибов. Характерен рельеф низких и высоких равнин и плоскогорий.

Англ. — stable platform region; нем. — stabile Plattformengebiet; фр. — région de craton stable.

ОБЛАСТЬ РАВНИННО-ПЛАТФОРМЕННАЯ. — Обширная равнинная поверхность континента отражает послегеосинклинальную стадию развития сиалической оболочки [Мещеряков, 1957].

ОБЛАСТЬ СКЛАДЧАТАЯ МОЛОДАЯ. — В ней развиты комплексы согласнопластующихся пород различной стойкости, способствующих яркому проявлению избирательной денудации. Развитые в их пределах крупные формы рельефа — горные хребты, возвышенности и продольные депрессии — образовались в результате глубокого размыва всей складчатой структуры. Эти денудационные формы рельефа, прежде всего положительные, бронированные стойкими породами, отражают в рельефе сохранившиеся от размыва части тектонических структур, но своим происхождением они обязаны в равной степени и эндогенным, и экзогенным процессам [Кривоуцкий, 1977].

ОБЛАСТЬ СЛАБОГО ГОРООБРАЗОВАНИЯ. — Область со слабым проявлением процессов горообразования, низким, преимущественно среднегорным, рельефом. Образовалась на месте каледонской или герцинской геосинклинальной области после стадии ее замыкания. В недавнее геологическое время незначительное оживление поднятий привело как бы к омоложению горных хребтов, придавшему им современный облик, в котором проглядывают черты дряхлых горных стран [Николаев, 1962].

ОБЛАСТЬ СОВРЕМЕННЫХ ГЕОСИНКЛИНАЛЕЙ (Николаев, 1962). — Син.: зона переходная между материком и океаном.

ОБЛАСТЬ СОВРЕМЕННОГО ГОРООБРАЗОВАНИЯ (Николаев, 1962, с. 108—109). — “В пределах Тянь-Шаня и Азиатского горного пояса мы имеем дело не с современной геосинклиналью, а с образованием нового крупного структурно-тектонического элемента земной коры, перерабатывающего платформы и заменяющего сокращающиеся геосинклинали... От разных авторов новые формы получили различные названия... Критическое рассмотрение этого вопроса позволило предложить для них название — области современного горообразования, соответствующие послеплатформенному развитию земной коры, так как наиболее характерной особенностью для этих областей является значительное преобладание дифференцированных тектонических движений, приводящих к общему поднятию...”

Син.: горы глыбовые (по В.А. Обручеву), зона глыбовая (по Г.Ф. Мирчинку), поднятия ступенчатые (по С.В. Обручеву), зона орогеническая (по И.П. Герасимову), область аркогенеза (по Е.В. Павловскому), участок платформы активизированный (по В.В. Белоусову), структура негеосинклинальная (по Ю.А. Мещерякову), область орогеническая (по С.С. Шульцу).

Англ. — orogenic region; нем. — Gebiet rezenter Gebirgs bildung; фр. — région d'une orogenèse contemporaine.

ОБРАЗОВАНИЕ ЛИТОМОРФОСТРУКТУРНОЕ (Горелов, 1967). — Локальный элемент морфоструктурного плана, обусловленный ведущим влиянием литологического фактора.

ОБРАЗОВАНИЯ ЛИТОМОРФНЫЕ (Панов, 1963). — Формы рельефа, обусловленные различной стойкостью горных пород по отношению к агентам денудации.

ОБРАЗОВАНИЯ ПСЕВДОВУЛКАНИЧЕСКИЕ (Щукин, 1964). — Две группы явлений, внешними проявлениями напоминающие вулканические — грязевые вулканы и подземные пожары.

ОБРАЩЕНИЕ РЕЛЬЕФА (Мушкетов, 1926, с. 319). — "... При общей денудации страны происходит так называемое о б р а щ е н и е рельефа, то есть возвышенности оказываются сложенными синклиналями, а долины проходят на антиклиналях..."

Син.: и з в р а щ е н и е р е л ь е ф а [Ог, 1932].

Нем. — Reliefumkehr, Reliefinversion; фр. — inversion du relief.

ОВАЛ ОСЕДАНИЯ. — 1. Низменность-синеклиза изометричной формы [Мещеряков, 1960].

2. "Рядом с Главным надвигом у подножия высоковоздержанных вершин Водораздельного хребта формировались овалы оседания — очень характерные и своеобразные морфоструктуры южного склона Центрального Кавказа. ... Основная черта морфологии овалов оседания — общая сниженность междуречий (на 1500—3000 м ниже окружающих хребтов); их выположенность и расширенность долин, пересекающих депрессии" [Щербакова, 1973, с. 48, 50].

ОКЕАН. — Крупнейший отрицательный элемент мегарельефа планеты, огромная впадина, заполненная океанскими (океаническими) водами [ГС-2]:

Син.: в п а д и н а о к е а н с к а я [Красный, 1972].

Англ. — ocean; нем. — Ozean, Hochsee; фр. — océan.

ОКЕАН ПЕРВИЧНЫЙ. — "Первичным океаном на современном этапе развития Земли является только Тихий. Впадина Тихого океана представляет первичную (симатическую) поверхность литосферы, рельеф которой обусловлен силами, созидающими форму Земли, т.е. вращательными движениями" [Бондарчук, 1949, с. 82].

ОКЕАН СТРУКТУРНЫЙ. — "К структурным океанам относятся Индийский, Атлантический и Северный Ледовитый... По отношению к Тихому первичному океану эти океаны являются вторичными, т.е. развивающимися в результате расширения океана за счет суши" [Бондарчук, 1949, с. 82].

Син.: о к е а н в т о р и ч н ы й.

ОКЕАНОГЕН (Махачек, 1959). — Мировой океан (противоположность эпейрогену Кобера).

ОКЕАНОГЕНЕЗ (Косыгин, 1958). — Движения, приводящие к образованию океанических впадин.

Син.: т а л а с с о г е н е з (Николаев, 1949).

ОКРАИНА КОНТИНЕНТАЛЬНАЯ. — Область океанического дна, расположенная между береговой линией и абиссальной зоной. Включает в себя континентальный шельф, бордерленд, склон и подножие [ТСАГТ].

Англ. — continental margin.

ОКРАИНА МАТЕРИКА ПОДВОДНАЯ. — 1. В простейшем случае состоит из материковой отмели и материкового склона. В других случаях

включает также опущенные ступени материковой отмели (материковый бордерленд, верхний и нижний уступы материкового склона, ступени материкового склона, дно краевых котловин, горные хребты типа островных дуг, краевые глубоководные океанические желоба) [Удинцев, 1972].

2. Под этим названием объединяют три элемента субмаринного рельефа, материковую отмель или шельф, материковый склон и материковое подножие. Общим для них является одинаковое материковое строение земной коры [Щукин, 1974].

Син.: о к р а и н а к о н т и н е н т а п о д в о д н а я [Щукин, 1974], з о н а п е р е х о д н а я [Удинцев, 1972].

ОКРАИНА МАТЕРИКОВАЯ АТЛАНТИЧЕСКОГО ТИПА. — Важной чертой О.м.а.т. является преобладание аккумулятивных или аккумулятивно-эрозионных склонов над крутыми тектоническими [Мысливец, 1975].

ОМОЛОЖЕНИЕ РАЗЛОМОВ ОТДАЛЕННОАМПЛИТУДНОЕ (Пиотровский, 1968). — Не выраженное заметными деформациями в рельефе. Может быть обусловлено вибрационными движениями блоков или напряжениями регионального и планетарного масштаба.

Син.: о м о л о ж е н и е р а з л о м о в с л а б о а м п л и т у д н о е и л и б е з а м п л и т у д н о е.

ОМОЛОЖЕНИЕ РАЗЛОМОВ ЭСТАФЕТНОЕ (Пиотровский, 1966, 1968). — Омоложение разломов последовательными участками в результате движений ряда местных морфоструктур. Омоложение разломов на значительных расстояниях позднейшими деформациями при формировании не одной, а ряда морфоструктур.

ОПУСКАНИЕ ПРЕДГОРНОЕ ЦОКОЛЬНОЕ. — Характерно для зон сочленения горных поднятий с древними, более жесткими платформами. Геоморфологически выражено в современном рельефе в виде отрицательной морфоструктуры, почти нацело лишенной компенсационных аккумулятивных накоплений [Адаменко, 1972].

ОРЕОЛ ТЕКТОНИЧЕСКИХ НАПРЯЖЕНИЙ ВНЕШНИЙ (Пиотровский, 1966). — Совпадающий с крыльями морфоструктуры, возможно пассивно увлеченными центральными ее частями.

ОРЕОЛ ТЕКТОНИЧЕСКИХ НАПРЯЖЕНИЙ ВНУТРЕННИЙ (Пиотровский, 1966). — Совпадающий с активной центральной частью морфоструктуры.

ОРОГЕН (Кобер, 1921). — 1. Термин введен для обозначения тектонически подвижных зон земной коры. Сейчас применяется: а) для обозначения областей, где проявляется горообразование; б) как синоним термина "геосинклинальная область" [ЭСГТ].

2. "Традиционный термин, ... который используется для обозначения крупных континентальных геотектур, характеризующихся сложными надвиго-складчатыми морфоструктурами, образованными в течение альпийского горообразовательного этапа. В свете теории глобальной тектоники плит эти геотектуры возникли в молодых континентально-океанических шовных зонах, подвергшихся интенсивному альпийскому горообразованию. Они характеризуются большой мозаичностью строения: преобладают континенталь-

ные, но включены и фрагменты океанических морфоструктур" [Герасимов, 1976, с. 12].

Англ. — *orogen*; нем. — *Orogen*; фр. — *orogéne*.

ОРОГЕН ВТОРИЧНЫЙ. — Часть древней платформы, в настоящее время имеющая неспокойный тектонический режим; обладает повышенной сейсмичностью, в ряде случаев — современным вулканизмом. Отличается резко расчлененным рельефом, повышенными скоростями резко дифференцированных тектонических движений, преимущественно глыбовых [Леонтьев, 1963].

Син.: страна горная глыбовая возрожденная, система горная сводовоглыбовых хребтов и сбросовых впадин (по В.Е. Хаину).

ОРОГЕН ПОСТУМНЫЙ. — Горная система, длительно сохраняющая свой рельеф после окончания собственно эпигеосинклинального орогена [Хаин, 1974].

ОРОГЕН РЕКУРЕНТНЫЙ. — Горная система, которая испытывала неоднократное возрождение [Хаин, 1971].

Син.: ороген возвратный, о. сквозной [Николаев, 1970].

ОРОГЕН ЭПИПЛАТФОРМЕННЫЙ "НАСТОЯЩИЙ" (Николаев, 1970). — Область эпиплатформенного горообразования, которой предшествовал типично платформенный режим, продолжавшийся не менее одного полного тектонического цикла (180 млн. лет).

Син.: область эпиплатформенного орогена.

ОРОГЕНЕЗ. — 1. По Г. Джилберту, движения, приводящие к образованию гор [Бондарчук, 1946].

2. Используется в двух значениях: а) то же, что и горообразование; б) совокупность интенсивных складчато-разрывных дислокаций и горообразование [ЭСГТ].

3. В этимологическом смысле — генезис гор. Общепринято под этим термином понимать генезис рельефа. Часто ставится знак равенства между О. и тектогенезом [Gorge, 1974].

4. Крупное поднятие земной коры с ростом горных хребтов и вообще сопровождаемое образованием горного рельефа. Одновременно с образованием гор на земной поверхности формируются и межгорные впадины и котловины [Муратов, 1975].

Син.: орогенезис, орогения, горообразование [КГЭ]; движения тектонические орогенические [ГС-2].

Англ. — *orogenesis, orogeny, mountain building*; нем. — *Orogenese, Gebirgsbildung*; фр. — *orogénese*.

ОРОГЕНЕЗ РИФТОВОГО ТИПА (Николаев, 1969). — Обнимает зоны разного проявления новейших тектонических движений с повышенными градиентами скоростей, преобладанием общих поднятий и наличием рифтовых зон опускания. Характерны сильные землетрясения с расположением эпицентров вдоль рифтовых долин. Отсутствуют краевые впадины, развит базальтовый вулканизм.

ОРОГЕНЕЗ ЭПИГЕОСИНКЛИНАЛЬНЫЙ. — Соответствует областям разного проявления новейших тектонических движений на месте геосинклинальных прогибов собственно геосинклинальной стадии развития. Движения часто с большими градиентами скоростей и преобладанием поднятий, характерны краевые и межгорные прогибы, пераллельные сво- дово-глыбовые воздымания [Николаев, 1969].

ОРОГЕНЕЗ ЭПИПЛАТФОРМЕННЫЙ. — 1. Активизация платформы, приводящая к возникновению на месте предшествовавшего равнинного рельефа расчлененного горного рельефа [Рождественский, 1966].

2. "... Эпиplatformенным орогенезом А.Л. Яншин предложил назвать процессы горообразования, которые проявляются в пределах платформ" [Муратов, 1975, с. 127].

Англ. — epiplatform orogenesis; нем. — epikratonische Orogenese; фр. — orogénèse épícratonale.

ОРОГЕНЕЗИС. — Фаза, в течение которой образуется рельеф земной коры [Ог, 1932].

2. Образование гор является внешним выражением, особой формой разнообразных эндогенных движений [Усов, 1934].

3. Горообразование как заключительная стадия геосинклинального цикла [Трифонов, 1966].

Син.: г о р о о б р а з о в а н и е [Барков, 1954], о р о г е н и я [Бондарчук, 1949].

Англ. — orogenesis; нем. — Orogenese; фр. — orogénèse.

ОРОТЕКТОНИКА (Teisseyre, 1893). — 1. "Под термином оротектоника понимаются одновременно рельеф и геологическое строение" [Горшков, 1949, с. 46].

2. Изучение форм современной орографии, обусловленных тектоническими структурами [Николаев, 1962].

Син.: т е к т о о р о г е н и я, г е о м о р ф о т е к т о н и к а [Николаев, 1962];

Син.: м о р ф о т е к т о н и к а [Тимофеев, 1968].

Англ. — orotectonics, фр. — orotectonique.

ОРОТЕКТОНИКА ПРЯМАЯ СОВМЕЩЕННАЯ. — По К.И. Геренчуку, когда орографический элемент полностью совпадает по контуру со структурным [Мещеряков, 1965].

ОРТОМОРФОСТРУКТУРА (Чемеков, 1975). — Созданная непосредственно на земной поверхности тектоническими, вулканическими и магматическими процессами и наложенными процессами экзоморфогенеза.

ОРТОМОРФОСТРУКТУРА РАЗВИВАЮЩАЯСЯ (Чемеков, 1975). — Непрерывно формирующаяся с момента заложения и возникновения до настоящего времени в одном и том же направлении.

ОРТОМОРФОСТРУКТУРА РАЗВИВАЮЩАЯСЯ УНАСЛЕДОВАННО (Чемеков, 1975). — Формирование которой прерывается, но после перерывов вновь возобновляется в прежнем направлении.

ОРТОМОРФОСТРУКТУРА РЕЛИКТОВАЯ (Чемеков, 1975). — Если эндогенный агент, формирующий развивающуюся ортоморфоструктуру, перестает действовать, она переходит в реликтовое состояние.

ОРТОШЕЛЬФ (Ганешин и др., 1975). — Подводное продолжение материковых платформ (плит, щитов) и срединных массивов или погруженные под уровень моря срединные массивы. Характеризуется спокойным равнинным рельефом с небольшими колебаниями глубин, малыми уклонами в сторону океана и значительной шириной (до 1300 км).

ОСТОВ ГОРНЫЙ (Зупан, 1914, с. 798—799). — “Когда первоначально складчатое нагорье подвергалось изменению в одном или многих существенных своих свойствах, но затем восстанавливалось последующим поднятием в своем прежнем объеме, то возникал горный остов... Такими остовами являются Аллеганы и Урал...”

Нем. — Rumpfgebirge.

ОСТОВ ГОРНЫЙ РАЗЛОМАННЫЙ (Зупан, 1914, с. 800). — “Переход к остаточным глыбовым нагорьям образуют разломанные горные остовы, в которых форма цепей хотя еще и сохранилась, но первоначальный вид подвергнулся преобразованию не путем деструкции, а посредством разложения на глыбы”.

ОСТОВ МАТЕРИКА (Семенов-Тянь-Шанский, 1937, с. 6). — “Внутри каждого материка имеются их основные горные поднятия, или остовы материков”.

ОСТРОВ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — Вершина вулканического конуса, образовавшегося на дне моря [Лесгафт, 1914].

2. Поднимающаяся над уровнем океана вершина вулкана, покоящаяся своим основанием на ложе океана или его поднятиях [Удинцев, 1972].

Англ. — volcanic island; нем. — Vulkaninsel, Vulkaneninsel, vulkanische Insel; фр. — île volcanique.

• **ОСТРОВ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНЫЙ**. — Представляющий вершину антиклинального подводного горного хребта неогеновой или четвертичной геосинклинали [Удинцев, 1972].

ОСТРОВ ГОРСТОВЫЙ. — Остров, представляющий горст, отделенный от материка глубоким проливом (например, Мадагаскар) [Лесгафт, 1914].

ОСТРОВ МАТЕРИКОВЫЙ. — Отделившаяся часть материка, сходная с ним по геологическому строению и рельефу [ЭСГТ].

Англ. — continental island; нем. — festlandische Insel, Festland(s) insel; фр. — île détachée.

ОСТРОВ ПЛАТФОРМЕННЫЙ. — Лежащий в пределах подводной окраины материковой платформы [Удинцев, 1972].

ОСТРОВ СКЛАДЧАТЫЙ. — Обязанный своим происхождением складкам, поднимающимся со дна моря. О.с. окаймляют материка в виде гирлянд и отделяются от материкового берега глубоким морем [Лесгафт, 1914].

ОТКОС ПРЕДКОНТИНЕНТАЛЬНЫЙ (Шепард, 1969, с. 319, 244). — “Во многих местах склоны в нижней части представлены широкой зоной, полого спускающейся в глубины океана. Эту часть материкового склона предложено называть предконтинентальным откосом (или материковым подножием) ... Обычно отлогий склон у подножия более крутого континентального склона”.

Син.: подножие материковое.

Англ. — continental rise.

ОТМЕЛЬ МАТЕРИКОВАЯ. — Нижняя краевая часть материка (континента), залитая морем. Глубина моря в пределах О.м. обычно не превышает 2000 м, но в некоторых случаях достигает 5000 м. Ширина О.м. местами доходит до 1200—1300 км (у северных берегов Сибири и у берегов Китая) и суживается почти до полного исчезновения у альпийских складчатых систем [ГС].

2. "... В нашем понимании является абразионно-аккумулятивной поверхностью выравнивания, практически лишенной... следов субаэрального рельефа, выработанной в условиях продолжительного гидроэвстатического поднятия уровня океана в послеледниковое время" [Удинцев, 1957, с. 50].

Син.: шельф, равнина подводная [Половинкин, 1958], мелководье [Гончаров и др., 1972].

Англ. — shelf; нем. — Festland (s) barre, Festland (s) schelf; фр. — shelf continental.

ОТМЕЛЬ ПРИБРЕЖНАЯ. — 1. Поверхность абразионно-аккумулятивного выравнивания, созданная в процессе миграции зоны активного волнового воздействия в послеледниковое время. Внешний ее край — перелом поверхности на глубинах в среднем 130—150 м, местами 50—60 м или до 400—600 м [Удинцев, 1972].

2. Шельфоподобная прибрежная ступень, развитая по периферии глубоководных котловин (Средне- и Южно-Каспийской). Название подчеркивает ее генетическое своеобразие и отличие от типичных шельфов морей, связанных с океаном [Леонтьев, Маев, 1975].

3. Прибрежная часть шельфа, обычно характеризующаяся выровненной поверхностью; глубина в большинстве случаев не более 50—120 м. Это зона активного воздействия волн и течений на морское дно [БСЭ, т. 20, 1975].

Син.: шельф внешний [Мысливец, 1975].

ОТМЕЛЬ СОБСТВЕННО-МАТЕРИКОВАЯ (Мысливец, 1975). — Расположенная глубже прибрежной отмели остальная часть шельфа, имеющая часто трансгрессивный характер и глубины до 1000 м и более.

Син.: шельф внутренний.

ПАЛЕОРОГЕН (Герасимов, 1976, с. 12). — "Новый термин (трансформация традиционного), предлагаемый для обозначения континентальных геотектур, которые характеризуются сложными сводово-складчатыми морфоструктурами, существенно осложненными развитием кайнозойского денудационно-ярусного рельефа... В свете теории глобальной тектоники плит эти геотектуры образовались в древних континентально-океанических шовных зонах, испытавших доальпийскую (мезозойскую) складчатость, а также вовлеченных в альпийское горообразование, но... в стносительно слабой степени. Их пример — горы Северо-Востока Сибири..."

ПАЛЕОРИФТ (Герасимов, 1976, с. 13). — "Новый термин..., предлагаемый для обозначения комплекса континентальных глубоководных морфоструктур, характерных для древних межконтинентальных

шовных (консолидированных) зон, вовлеченных в интенсивное альпийское горообразование. Пример — Байкальская рифтовая зона”.

ПАЛЕОСЕЙСМОДИСЛОКАЦИЯ. — 1. “... Мы столкнулись с ... аналогиями между ископаемыми и современными дислокациями; оценивая эти факты актуалистически, мы сделали вывод о том, что первые ... являются палеосейсмодислокациями, т.е. свидетельством древних (четвертичных или третичных) землетрясений ...” [Гоби-Алтайское землетрясение, 1963, с. 359].

2. Сейсмогеологические признаки, образовавшиеся при ранних (досейсмостатических для данного района) сильных землетрясениях [Солоненко и др., 1966].

ПАРАЛЛЕЛЬ ОРОГЕНИЧЕСКАЯ. — Параллель 35° северного полушария, к которой тяготеет альпийская зона складчатости [Герасимов, Мещеряков, 1967].

ПАРАМОРФОСТРУКТУРА. — Выделяется экзогенными агентами путем препарировки геологического тела, созданного внутри земной коры и иногда ранее на земной поверхности не обнаруживавшегося. Вскрывается денудацией [Чемяков, 1975].

Нем. — Paramorphostruktur; фр. — paramorphostructure.

ПАРАШЕЛЬФ. — Характеризуется тектоническим режимом и структурными особенностями, свойственными складчатым подвижным областям, за счет которых они формируются путем морской абразии [Ганшин и др., 1975].

ПЕНЕПЛЕН. — Когда экзогенные агенты разрушают более выдающиеся части хребтов, то возникает высокоподнятая страна — складчатое нагорье; представляющее цоколь, на котором сидели хребты. Этот цоколь тоже состоит из складок, но которые не разделены долинами, так что получается более или менее плоская возвышенность (пенеплен) [Лукашевич, 1911]. Другие определения см. Д.А. Тимофеев [1974].

Син.: н а г о р ь е с к л а д ч а т о е.

Англ. — reneplain; нем. — Renerplain; фр. — reneplaine.

ПЕРЕВАЛ ПЕРВИЧНО-ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — Исконно структурное образование, возникшее одновременно с основными тектоническими формами гор. Это либо местное погружение оси антиклинали, либо обусловленное поперечным разломом [Щукин, 1964].

Нем. — primär tektonische Pass.

ПЕРЕГИБ ШЕЛЬФОВЫЙ. — Резкий перегиб поперечного профиля дна, определяющий переход шельфа к материковому склону [Шепард, 1969].

Син.: к р а й ш е л ь ф а в н е ш н и й.

ПЕРЕКРЕЩИВАНИЕ УРОВНЕЙ ТЕРРАС. — Погружение высоких древних террас под более молодые низкие на опускающемся участке долины [Гербова, 1969].

Син.: “ н о ж н и ц ы ” т е р р а с [Рождественский, 1971].

ПЕРЕМЫЧКА. — При пересечении рекой воздымающегося блока образуется сужение вреза — перемычка [Костенко, 1972].

ПЕРЕМЫЧКА ГЛЫБОВАЯ. — Блок или система блоков, ограниченные развивающимися разрывами, обуславливающие локальное изменение ширины и глубины долины-впадины [Костенко, 1970].

ПЕРЕМЫЧКА МЕЖГОРНАЯ. — Перемычка, разделяющая впадину на более мелкие [Шерман и др., 1973].

Син.: порог, глыба особая (по И.П. Бузилову и С.В. Обручеву), перемычка межвпадинная [ГС].

ПЕРЕМЫЧКА МЕЖЗВЕНЬЕВАЯ. — Выступ кристаллического фундамента, разделяющий звенья впадин. Может менее рельефной, чем межвпадинная перемычка, но характеризуется отсутствием или крайне ограниченным распространением неоген-четвертичных осадков [Шерман и др., 1973].

ПЕРЕМЫЧКА ЦОКОЛЬНАЯ. — "В других впадинах наблюдаются внутренние цокольные перемычки или структурные выступы — отроги, глубоко вдающиеся в осадочный контур от окружающих хребтов. ... Поверхности самих перемычек образуют промежуточный гипсометрический уровень между днищами котловин и окаймляющих их хребтов" [Логачев и др., 1974, с. 24, 26].

ПЕРИОД НЕОТЕКТОНИЧЕСКИЙ НОВЕЙШИЙ. — Является частью нового геоморфологического этапа, совпадает преимущественно с наибольшей неоген-четвертичной активизацией современного рельефа и формированием его современных орографических контрастов [Коржуев, 1974].

ПИРАМИДА ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — Некк, застывшая колонна магмы [Gorge, 1974].

Фр. — *cheminée volcanique*.

ПЛАКАЛИНЕВЕНТ (Раскатов, 1972). — Линевент, заложившийся вдоль крыла линейной складки, флексуры, вала или другой складчатой формы; разновидность тектонолиневента.

ПЛАНЕЗА. — 1. Обособленное плато треугольной формы на склоне вулкана, воздымающегося со все увеличивающейся крутизной к его вершине. Название П. стоит сохранить в качестве общего названия треугольных вулканических мез (Мартонн, 1945).

2. Столовая возвышенность, бронированная лавой [СОГТ].

Фр. — *planèze*.

ПЛАТО ВУЛКАНИЧЕСКОЕ. — 1. Лавовое плато, образовавшееся в результате излияний огромных масс преимущественно основной лавы [ГС].

2. Состоит из двух основных элементов: 1) собственно плато, возникшего за счет излияний основных лав, и 2) речных долин, рассекающих окраины плато и придающих им фестончатый вид [Хоментовский, 1968].

Син.: плато лавовое [ГС], поверхность вулканическая [Ганешин, 1970].

Англ. — *volcanic or lava plateau*; нем. — *Lavaplateau, Übergußebene*; фр. — *désert de lave*.

ПЛАТО ДИАСТРОФИЧЕСКОЕ (Powell, 1895). — Плато, образовавшееся в результате подъема равнины и характеризующееся изрезанным, разбитым рельефом, обусловленным работой водных потоков, разломами и флексурами [ТСАГТ]. Устаревший термин.

Англ. — *diastrophic plateau*.

ПЛАТО КРАЕВОЕ. — "Ниже шельфа на континентальном склоне в некоторых местах на глубине 1–2 км обнаруживаются уступы, так на-

зываемые краевые плато. Ширина их — сотни километров... Опускание краевых плато представляет процесс, осложняющий спокойное увеличение наклона шельфа в сторону океана" [Белоусов, 1975, с. 114].

Син.: а в а н ш е л ь ф (по В.Д. Дибнеру), п л а т о о к р а и н н о е [БСЭ, т. 18, 1974].

Англ. — marginal plateau; нем. — Randhochebene; фр. — plateau périphérique.

ПЛАТО КРАТЕРНОЕ. — По Д.А. Лилиенбергу, вершинная поверхность крупного усеченного грязевого конуса [Щукин, 1964].

Нем. — Kraterebene; фр. -- plateau de cratère.

ПЛАТО ЛАВОВОЕ. — 1. Значительное ровное пространство, образованное излившейся жидкой (основной) лавой [Половинкин, 1958].

2. Характеризуется плоскими равнинными вершинами и глубокими долинами с крутыми ступенчатыми склонами [Мещеряков, 1972].

3. Возвышенность, бронированная лавовым покровом [ГС-2].

Син.: п л а т о в у л к а н и ч е с к о е [ГС].

Англ. — lava plateau; нем. — Lavaplateau, Lavaebene; фр. — desert de lave.

ПЛАТО ОКЕАНИЧЕСКОЕ. — Располагается на глубинах до 2500—3000 м, имеет равнинный рельеф и крутые склоны в сторону абиссальных равнин. Расчленение поверхности преимущественно тектоническое. Равнинный рельеф нарушается тектоническими уступами и подводными горами вулканического и сбросово-глыбового типа [Панов, 1966].

Син.: п л а т о в н у т р и о к е а н и ч е с к о е [Панов, 1963].

Англ. — intraoceanic plateau; нем. — ozeanisches Plateau; фр. — plateau océanique.

ПЛАТО ОКЕАНИЧЕСКОЕ КРАЕВОЕ. — Располагающееся в окраинной части океана, близко прилегая к материковому склону. Связано с продолжающимися в океан материковыми структурами. Рельеф сложно-расчлененный, с вулканическими островами [Панов, 1963].

ПЛАТО ПЛАСТОВОЕ НЕСОГЛАСНОЕ. — Сложенное пологозалегающими породами с общим рельефом водоразделов, не следующим напластованию, но с совпадением отдельных водоразделов с бронирующими пачками [Пиотровский, 1968].

ПЛАТО ПЛАСТОВОЕ СОГЛАСНОЕ. — Сложенное пологозалегающими породами с поверхностью водоразделов, преимущественно совпадающей с напластованием [Пиотровский, 1968].

ПЛАТО ПОДВОДНОЕ. —1. Связанное с равнинами постепенным переходом, характеризуется несколько меньшими глубинами (3—4 км), несет на своей поверхности более мелкие подводные возвышенности и архипелаги вулканических островов [Хаин, Милановский, 1956].

2. Подводная возвышенность с четкими морфологическими уступами и относительной выравненностью вершинной поверхности [Леонтьев, 1963].

3. Крупное поднятие дна в срединно-океаническом хребте с гористым или выровненным рельефом, ограниченное крутыми склонами (например, П.п. Азорских островов), или сильно расчлененная ступень, протянувшаяся вдоль внешних частей осевой зоны срединно-океаничес-

кого хребта, примыкающая к подножию рифтовых гор (высокое раздробленное плато). Хорошо развито на отдельных участках Срединно-Атлантического хребта. К категории П.п. относится также пологая ровная или волнистая слабоклонная ступень материкового склона (краевое плато). Например, плато Новозеландское [ГС-2].

4. Образования, которым Хизен дал генетическое определение "микроконтиненты". С топографической точки зрения эта сглаженная, плоская поверхность с резко обрывающимися крыльями едва ли может получить другое географическое объяснение. В некоторых случаях П.п. подобного типа — это бывшая суша [ОЭ].

Нем. — untermeerisches Plateau; фр. — plateau sous-marin.

ПЛАТО ПОДВОДНОЕ КРАЕВОЕ. — Оно тесно связано с материковым бордерлендом, хотя материковый бордерленд считается структурой, более выдвинутой в море, а его поверхность очень неровной. Краевое П.п., наоборот, имеет исключительно плоскую вершину. Хизен отмечал сходство таких П.п. с широкой ступенью между верхней и нижней частями материкового подножия [ОЭ].

Син.: шельф глубоководный (по Г.У. Менарду), отмель материковая погруженная [ОЭ].

Фр. — plateau sous-marin périphérique.

ПЛАТО СКЛАДЧАТОЕ НЕСОГЛАСНОЕ. — Срезающее складчатые осадочные породы с совпадением отдельных водоразделов с напластованием [Пиотровский, 1968].

ПЛАТО СРЕДИННОГО ОКЕАНИЧЕСКОГО ХРЕБТА. — Разновидность внутриокеанического плато, представляющая расширенную часть срединного океанического хребта или его отрога [Панов, 1963].

Англ. — intraoceanic plateau of median ridges.

ПЛАТО СТРУКТУРНОЕ. — Сложенное горизонтальнозалегающими пластами горных пород [БСЭ, т. 20, 1975].

Англ. — structural plateau.

ПЛАТО ТРАППОВОЕ. — Отличается большим разнообразием форм препарировки трапповых интрузий на междуречьях, порожистыми руслами рек [Мещеряков, 1972].

ПЛАТОГЕН (Герасимов, 1976, с. 12). — "Новый термин, предлагаемый для обозначения континентальных геотектур, характеризующихся денудационно-ярусным рельефом, т.е. развитием системы геоморфологических уровней..., образовавшихся в течение среднего, т.е. кайнозойского, цикла геоморфологического этапа. С геотектонической точки зрения они свойственны различным частям древних платформенных областей, ... испытавшим новейшие поднятия и пологие деформации..."

ПЛАТФОРМА. — Наиболее устойчивый участок земной коры, характеризующийся медленными и плавными вертикальными движениями, вследствие чего участку свойствен в основном выровненный рельеф [Подобедов, 1974].

Англ. — platform; нем. — Plattform, Tafel; фр. — plate-forme.

ПЛАТФОРМА АКТИВИЗИРОВАННАЯ. — Обладает большим размахом неотектонических движений; ей свойственны плато, плоскогорья и нагорья [Панов, 1966].

Англ. — activated platform; нем. — aktivierte Tafel; фр. — plate-forme activée.

ПЛАТФОРМА КОНТИНЕНТАЛЬНАЯ. — Подводное продолжение континента — мелководная область моря, отграниченная от открытого океана крутым склоном [Ог, 1914].

Син.: п л а т ф о р м а м а т е р и к о в а я (по О.К. Леонтьеву).

Англ. — continental platform; нем. — Kontinentalplattform; фр. — plate-forme continentale.

ПЛАТФОРМА МАТЕРИКОВАЯ. — 1. Область слабого проявления тектонических движений с малыми градиентами и с преобладанием в неоген-антропогеновое время преимущественно длительных слабых поднятий [Николаев, Шульц, 1961; Николаев, 1962].

2. Часть земной поверхности, лежащая выше глубины в 200 м [Леонтьев, 1963].

ПЛАТФОРМА МАТЕРИКОВАЯ ПРИПОДНЯТАЯ. — Характеризуется средними (от — 200 до + 600 м) амплитудами вертикальных неотектонических движений [Пуминов, 1967].

ПЛАТФОРМА МАТЕРИКОВАЯ СЛАБОПРИПОДНЯТАЯ. — У которой неотектонические поднятия от 200 до 300 м, а опускания равны 100, редко — 500 м [Пуминов, 1967].

ПЛАТФОРМА ОКЕАНИЧЕСКАЯ. — 1. Относительно стабильная область преимущественных длительных неотектонических опусканий с океаническим строением земной коры [Николаев, Шульц, 1961].

2. Область некомпенсированного погружения до глубины 4500—6000 м с малыми градиентами скоростей неотектонических движений [Николаев, Рыжова, 1966].

3. Обширное относительно ровное пространство океанического дна, отличающееся слабым проявлением вулканизма, слабой сейсмичностью [БСЭ, т.9, 1972].

Англ. — oceanic platform; нем. — ozeanischer Kraton; фр. — craton océanique.

ПЛАТФОРМА ОКЕАНИЧЕСКАЯ НОВООБРАЗОВАННАЯ (Пуминов, 1967). — Выражена в некомпенсированных опусканиях до 3—4 км. В пределах ее существуют подводные хребты — участки, испытывавшие в новейшем тектоническом этапе сравнительно небольшое опускание (до 1 км). Обладает корой океанического или субокеанического типа.

Син.: п л а т ф о р м а о к е а н и ч е с к а я о п у щ е н н а я.

ПЛАТФОРМА ОКЕАНИЧЕСКАЯ УНАСЛЕДОВАННАЯ (Пуминов, 1967). — Характеризуется опусканиями до 1 км (океанические плиты) и проявлениями на их фоне крупных структурных поднятий величиной до 0,5—1 км. Существует на коре океанического, реже субокеанического типа.

Син.: п л а т ф о р м а о к е а н и ч е с к а я о т н о с и т е л ь н о с т а б и л ь н а я.

ПЛАТФОРМА СТРУКТУРНАЯ. — Более или менее обширная площадь представляющая вскрытую верхнюю поверхность твердого пласта [Мартонн, 1945].

ПЛАТФОРМА УСТОЙЧИВАЯ. — Характеризуется разнообразными типами равнинного рельефа, различающегося по возрасту и истории развития [Панов, 1966].

Англ. — stable platform.

ПЛЕНОГЕН (Герасимов, 1976, с. 12). — “Новый термин, предлагаемый для обозначения континентальных геотектур, сформировавшихся в течение последнего (четвертичного) цикла геоморфологического этапа развития Земли в виде различных террасовидных аккумулятивных равнин. С геотектонической точки зрения они свойственны древним платформам, испытавшим новейшие опускания и пологие деформации...”

ПЛЕЧИ РИФТА. — Смежные с рифтовыми опусканиями относительно поднятые участки [Логачев, 1972].

ПЛИТА. — Равнина, поднятая над уровнем моря на небольшую (200—300 м) высоту и уже расчлененная сетью долин. Образование, переходное от настоящей равнины к плато [Эдельштейн, 1933].

Англ. — platform plate; нем. — Platte; фр. — dalle.

ПЛИТА СЕГМЕНТАРНАЯ МАТЕРИКОВАЯ (Худяков, 1975, с. 31—32). — “Прекращение внутриматерикового и окраинноматерикового рифтогенеза ведет к дальнейшему поднятию впадин, смятию и денудационному разрушению их аккумулятивного чехла и в конечном итоге — к общей структурно-тектонической интеграции как самих впадин, так и сопряженных с ними горных сооружений. Подобные формы, несмотря на четкое выражение в рельефе, являются региональными пассивными морфоструктурами, объединенными общим режимом тектонических движений в единые блоки. Такие блоки, возможно, следует назвать материковыми сегментарными плитами. Границы их проходят вдоль тектонически активных внутри- и окраинноматериковых впадин”.

ПЛОСКОГОРЬЕ ВЫСОКОЕ. — Плоскоступенчатая страна или плоскогорье с краями, ограниченными сбросами [Бондарчук, 1949].

ПЛОСКОГОРЬЕ НА СКЛАДЧАТОМ СУБСТРАТЕ (Хаин, Милановский, 1956). — Плоскогорье на складчатом субстрате палеозойских и мезозойских сооружений, представляет либо пониженное пространство между омоложенными и возрожденными горами, либо примыкает к относительно более пониженной области равнинного рельефа. Характерны участки пенеплена, мелкосопочник и пятна остаточных низкорослых массивов, отдельные депрессии аккумулятивным рельефом.

ПЛОСКОГОРЬЕ СТОЛОВОЕ (Хаин, Милановский, 1956). — Развито преимущественно на плитах древних платформ, главным образом на синеклизах. В новейшей структуре представляет платформенное поднятие или значительную его часть; возникло за счет полного обращения структурного плана. К п.с. относятся пластовые плоскогорья, зажатые между высокими омоложенными и возрожденными горами. Рельеф п.с. близок к таковому высоких столовых равнин, но имеет большую глубину эрозионного расчленения.

ПЛОЩАДКА МЕЛКОВОДНАЯ (Лесгафт, 1914). — Син.: о т м е л ь м а т е р и к о в а я , ш е л ь ф .

ПЛОЩАДЬ МАТЕРИКОВАЯ (Лесгафт, 1914). — Соединяет в себе сушу и мелководную площадку.

ПОБЕРЕЖЬЕ АТЛАНТИЧЕСКОГО ТИПА. — Побережье, которое не образуется зонами молодого горообразования, а режет их и часто даже более древние структуры. Характерно для границы континентальных массивов с океанами [В. Пенк, 1961].

Нем. — atlantischer Küstentyp (us).

ПОБЕРЕЖЬЕ КОНТИНЕНТА КОНСТРУКТИВНОЕ (Святловский, 1971). — В формировании ведущая роль принадлежит эндогенным процессам, создающим в переходной зоне новую континентальную земную кору молодых орогенов. Эти побережья образованы эвгеосинклиналями, островными дугами, молодыми эпигеосинклинальными орогенами и окаймлены продольными складчатыми структурами, разрывающимися в сторону океана в процессе миграции геосинклиналей.

ПОБЕРЕЖЬЕ ТИХООКЕАНСКОГО ТИПА. — Продольный тип побережья, характерный для горных поясов [В. Пенк, 1961].

Нем. — pazifischer Küstentyp (us).

ПОВЕРХНОСТЬ АСТРУКТУРНАЯ. — 1. Не совпадающая с поверхностями стойких структурных элементов, а, наоборот, срезающая их [Щукин, 1960].

2. Срезающая слои осадочных пород или интрузивные тела под различным углом. Может быть поперечной, продольной, косой, согласной и несогласной [Спиридонов, 1970].

ПОВЕРХНОСТЬ ВЕРШИННАЯ АСТРУКТУРНАЯ. — Поверхность, не predeterminedенная формами залегания пород [Ананьев, 1976].

ПОВЕРХНОСТЬ ВЕРШИННАЯ СТРУКТУРНАЯ. — Форма междуречий и их вершин predeterminedенна формами залегания пород и повторяет их в своем очертании [Ананьев, 1976].

ПОВЕРХНОСТЬ ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — К вулканическим поверхностям относятся вулканические плато и склоны вулканических конусов [Ганешин, 1970].

ПОВЕРХНОСТЬ ДЕФОРМИРОВАННАЯ. — Начальная поверхность, поднятая на новый уровень [Дэвис, 1962].

ПОВЕРХНОСТЬ МАТЕРИКА ЗАТОПЛЕННАЯ. — Продолжение субэриальной уровенной поверхности эрозионно-аккумулятивного или денудационного уровня в малоизмененном виде под воды океана вследствие вертикальных тектонических движений и гидроэвстатического поднятия уровня океана [Удинцев, 1957].

Син.: ш е л ь ф т р а н с г р е с с и в н ы й.

ПОВЕРХНОСТЬ НАЧАЛЬНАЯ. — Поверхность, которая существовала при начале движений земной коры, вызвавших новый эрозионный цикл [Дэвис, 1962].

ПОВЕРХНОСТЬ НУЛЕВАЯ. — Условная поверхность, служащая началом отсчета при измерении амплитуд новейших тектонических движений [Москвин, 1970].

ПОВЕРХНОСТЬ ПСЕВДОСТРУКТУРНАЯ. — Поверхность, выработанная в пластах плотных пород, но не совпадающая с их кровлей благодаря усиленной денудации. Особенно характерна для крутопадающих пластов [Macar, 1973].

Фр. — surface pseudostructurale.

ПОВЕРХНОСТЬ СТРУКТУРНАЯ. — 1. Образуется на склоне долины при воздействии эрозии на пласты горных пород и приурочена к определенному, более прочному пласту и за пределами его исчезает [Дементьев, 1938].

2. Грань рельефа, представляющая отпрепарированный денудацией, стойкий к выветриванию структурный элемент [Щукин, 1960].

3. Совпадающая с поверхностью напластования или поверхностью магматического тела [Спиридонов, 1970].

4. Поверхность, соответствующая выходу плотного пласта, обычно откопанного из-под более рыхлой породы [Gorge, 1974].

5. Эрозионная (денудационная) поверхность, согласующаяся со структурой [Biro, 1976].

Син.: поверхность пластовая [Спиридонов, 1970].

Англ. — structural surface; фр. — surface structurale.

ПОВЕРХНОСТЬ СТРУКТУРНАЯ ВТОРИЧНАЯ. — Представляющая поверхность отпрепарированного денудацией прочного геологического тела [Спиридонов, 1970].

Син.: поверхность структурная денудационная.

ПОВЕРХНОСТЬ СТРУКТУРНАЯ ПЕРВИЧНАЯ. — Образованная в процессе аккумуляции самого верхнего горизонта осадочной толщи [Спиридонов, 1970].

Син.: поверхность структурная аккумулятивная.

ПОВЕРХНОСТЬ ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Возникшая в результате разрывной дислокации и выраженная в современном рельефе преимущественно в виде сбросовых уступов [Ганешин, 1967].

ПОДНОЖИЕ АРХИПЕЛАГОВОЕ. — Широкое валообразное поднятие, увенчанное щитовыми вулканами. Поперечный профиль его имеет вид плавной кривой, сливающейся вверху с линиями профилей склонов островов. В верхней части зоны подножия архипелагов уклоны дна 1—2°, на расстоянии 70—90 км от островов уклон уменьшается до 0,002, и далее следует ровное дно океана [Красный, 1972].

ПОДНОЖИЕ КОНТИНЕНТАЛЬНОЕ. — Часть континентальной окраины, расположенная между континентальным склоном и абиссальной равниной. Имеет плавный наклон и слаборасчлененный рельеф [ТСАГТ].

Син.: подножие материковое.

Англ. — continental rise.

ПОДНОЖИЕ МАТЕРИКОВОЕ. — 1. Область дна, примыкающая к подножию материкового склона и представляющая пологие равнины со слабым расчленением [Ильин, 1967].

2. Полоса наклонного ровного дна между основанием материкового склона и ложем океана, представляющая аккумулятивный шлейф. Может достигать ширины нескольких сотен километров [ЭСГТ].

3. Выделяется как нижняя часть континентального склона, где выклинивается гранитный слой [Красный, 1972].

4. Один из основных элементов подводной окраины материков, расположено между основанием материкового склона и внешней границей

океана (некоторые исследователи относят материковое подножие к ложу океана) и в геоморфологическом отношении представляет аккумулятивную пологоволнистую наклонную равнину [БСЭ, т. 15, 1974].

5. В большинстве случаев это наклонная аккумулятивная равнина. Значительно реже — пограничная зона между материковым склоном и ложем океана, представленная глыбовым горным рельефом [Леонтьев, 1975].

Син.: подножие континентальное [БСЭ, т. 15, 1974].

ПОДНЯТИЕ ВНУТРЕННЕЕ. — Инверсионное сооружение, возникающее в процессе усложнения внутренней структуры и последующего разрушения депрессии. Морфологически выражено скалистым хребтом, невысокой грядой или пологим увалом [Турбин, Конюхов, 1967].

Син.: поднятие впадины частное [Костенко, 1953].

ПОДНЯТИЕ ВУЛКАНО-ТЕКТОНИЧЕСКОЕ. — Система сопряженных горных (наземных или подводных) вулканических сооружений или отдельных вулканических блоков (вулcano-тектонических горстов), обладающих отчетливо выраженной тенденцией к воздыманию [ГС-2].

ПОДНЯТИЕ ГОРНОЕ. — Современная возвышенность, в пределах которой направление древних структур может как совпадать, так и не совпадать с ее простираем, но всегда ее возникновение отделено широким диапазоном времени от складкообразования [Пенк, 1961].

ПОДНЯТИЕ ОКЕАНИЧЕСКОЕ. — Широкая возвышенность морского дна, обычно слабообрывистая и пологая [ОЭ].

Англ. — oceanic rise; нем. — Ozeanhebung; фр. — bombement océanique.

ПОДНЯТИЕ ОКЕАНИЧЕСКОЕ ГЛЫБОВОЕ. — Узкая, обычно прямолинейная, высоко поднятая горстообразная структура с крутыми склонами, возвышающаяся над талассопленами на многие сотни метров и километры. Длина составляет первые тысячи километров и резко превышает ширину (100—200 км). Для этих поднятий характерно сочетание взброшенного гребня с опущенным краем талассоплена. Нередки вулканы [Красный, 1972].

Син.: хребет океанский глыбовый, х. о. глыбовой структуры.

ПОДНЯТИЕ ОРОГРАФИЧЕСКОЕ. — Линейно вытянутый участок высоко поднятой суши, разделяющий более пониженные территории [Gorge, 1974]. Тектоническое поднятие, выраженное орографически.

Фр. — dorsale orographique.

ПОДНЯТИЕ ОТМЕРШЕЕ. — Ему соответствует возвышенность размыта (по И.П. Герасимову), где дифференциальные поднятия положительных форм рельефа уже прекратились и не могут противостоять действию размыва и денудации, под влиянием которых возникают сложно построенные ступенчатые ландшафты [Мещеряков, 1953].

ПОДНЯТИЕ ПОПЕРЕЧНОЕ. — 1. Типичное морфоструктурное образование, отражающееся в рисунке гидросети (с ними связаны водоразделы между бассейнами двух продольных субсеквентных рек). В пре-

делах П.п. долины рек суживаются, отмечаются антиклинальные деформации террас, состав аллювия становится более грубым [Мещеряков, 1972].

2. Собирательное наименование морфоструктур, формирование которых может быть связано не только с активным воздыманием антиклиналей, но и с сочетанием разнонаправленных тектонических движений. Отдельные П.п. имеют пассивный характер и образуются при прогибании смежных участков [Бельский, 1972].

3. В современной структуре Гиссаро-Алая П.п. представляют высоко поднятые блоки с широкоразвитыми отложениями древнего и современного оледенения. Сохранившиеся фрагменты предмезозойской поверхности выравнивания занимают в зоне П.п. повышенное гипсометрическое положение [Бабаев, 1975].

Нем. — Querschwelle.

ПОДНЯТИЕ СВОДОВОЕ. — 1. Аркообразный изгиб большого радиуса кривизны, охватывающий обширный участок земной коры. В структуре П.с. велика роль разломов, которые разбивают его на систему блоков. Поверхность П.с. может рассматриваться как описанная вокруг вершина слагающих его блоков, и ее геометрическая форма зависит от присущих им частных движений [Боголепов, 1967]. В развитии П.с. И.В. Корешков (1960) различает 4 стадии: 1) интенсивное поднятие; 2) разламывание свода на ряд блоков с формированием горстов и грабенных; 3) некоторое выравнивание рельефа и накопление угленосных толщ; 4) массовый вулканизм и оседание свода. Иногда П.с. осложняются рифтами. П.с. могут группироваться в области (например, Алтае-Саянская) и пояса (например, Южно-Сибирский) [ГС-2].

2. Характерная черта его поверхности — массивность гор, наличие отдельных гольцовых групп и выступов, расположенных без линейной упорядоченности, мозаичный характер размещения орографических элементов, хорошо подчеркиваемый рисунком гидросети [Логачев, 1974].

Син.: область сводового поднятия [ГС-2].

Англ. — arched uplift, belding fold; нем. — Gewölbe, Gewölbehebung; фр. — soulevement, exhaussement, surrection.

ПОДНЯТИЕ СВОДОВОЕ БОЛЬШОЕ (Уфимцев, Сизиков, 1974). — Радиус его кривизны превышает 1000 км. Структуры второго и более высоких порядков представлены асимметричными глыбовыми поднятиями хребтов, разделенных узкими компенсационными долинами—грабенами. В неоген-четвертичное время осадконакопление в этих грабенах протекает на локальных участках, а мощность рыхлых отложений обычно не превышает первых десятков метров.

ПОДНЯТИЕ СВОДОВОЕ МАЛОЕ (Уфимцев, 1970). — 1. Антиклинальная структура длиной 90—120 км и более и шириной до 30—40 км, выраженная в рельефе горным хребтом. На складчатую его природу указывает изгибовый характер деформации древней поверхности выравнивания, наклон которой на крыльях свода изменяется от $0^{\circ}50'$ до $2^{\circ}30'$ и увеличивается до $3-5^{\circ}$ в местах сочленения с окружающими впадинами, образуя флексуобразные переходные зоны.

2. Антиклиналеподобная структурная форма с радиусом кривизны 140—400 км, морфологически выраженная горным хребтом. На крыльях развиты аркогенные надвиги и взбросы, а в осевых частях — узкие компенсационные зоны погружения [Уфимцев, Сизиков, 1974].

ПОДНЯТИЕ СВОДОВОЕ ПОДВОДНОЕ. — "... В пределах дна Тихого океана имеется большое количество поднятий, которые увенчаны рядом вулканов, образующих иногда цепи и группы островов. Это сводовые поднятия шириной в несколько сот километров и высотой до 1—2 км. В ряде случаев они бывают осложнены разломами" [Муратов, 1975, с. 135].

ПОДНЯТИЕ СЛОЖНОЕ. — Новая структурная форма, образованная в результате воздымания и расширения смежных простых поднятий и отмирания смежной с ними горной впадины [Костенко, 1972].

ПОДНЯТИЕ УЗЛОВОЕ. — По М.В. Пиотровскому, участок горного рельефа, образованный пересечением зон поднятий разного направления [Мещеряков, 1972].

ПОДНЯТИЕ УСТОЙЧИВОЕ. — Крупная складчато-глыбовая структура раннего заложения, постоянно испытывающая неравномерное поднятие и размыв; морфологически выражено горным хребтом или массивом [Турбин, Конюхов, 1967].

ПОДНЯТИЕ ЦЕНТРАЛЬНОЕ. — Зона центрального поднятия, образовавшегося в ударном или взрывном кратере за счет перемещения к центру материала, залежавшего под дном кратера [ТСАГТ].

Англ. — central uplift.

ПОДОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ВЕРХОЯНСКО-КОЛЫМСКОГО ТИПА (Николаев, 1962). — Горные сооружения, заложившиеся на мезозойских платформенных структурах и сформированные в результате проявления относительно менее интенсивных новейших тектонических движений. Горный рельеф образовался в неогеновое и антропогенное время на месте выровненных территорий. Слабо проявлены сводовые поднятия и более развиты глыбовые движения. Относительно мало развиты впадины.

ПОДОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ КАРПАТО-КАВКАЗСКОГО ТИПА (Николаев, 1962). — Зона горообразования на месте альпийского складчатого пояса, характеризуется почти полной унаследованностью древних форм новейшими тектоническими структурами. К ним относятся хребты, представляющие сводовые поднятия, линейно-вытянутые предгорные и межгорные впадины, зоны глубинных разломов. Современный рельеф возник в заключительной стадии развития геосинклинальной области.

ПОДОБЛАСТЬ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ТЯНЬ-ШАНЬСКО-БАЙКАЛЬСКОГО ТИПА (Николаев, 1962). — Существенной особенностью являются ярко выраженные и широко распространенные поверхности выравнивания в пределах горных стран. Особенность проявления новейших тектонических движений заключается в появлении сводово-глыбовых и глыбовых поднятий, осложненных разрывными и складчатыми дислокациями.

ПОЛИМОРФОСТРУКТУРА (Золотарев, 1968). — Сложная морфоструктура, образующаяся в результате проявления двух и более форм дви-

жений, равноправных по степени своего участия в процессе. Состоит из нескольких наложенных друг на друга, одинаково хорошо развитых морфоструктур.

ПОЛЕ СОПОЧНОЕ. — По Д.А. Лиленбергу, участок площадных излияний сопочной брекчи, где мелкие грязевые конусы и грифоны создают более крупную грязевулканическую форму [Щукин, 1964].

Син.: поле сопочной брекчи и [Матанов, Аталишиев, 1971].

ПОЛОСА ИНТЕНСИВНОГО ГЛЫБОВОГО РАСЧЛЕНЕНИЯ. — Описана Н.А. Маровой (1969) в западной части Тихого океана. Представляет протяженную и широкую зону, состоящую из отдельных глыб и пиков, разделенных узкими глубокими ущельями, вытянутыми параллельно простиранию зоны. Профиль поверхности дна этой зоны напоминает пилу с высотой зубьев от 1 до 2,5 км [Красный, 1972].

Син.: линеамент океанический [Красный, 1972], зона дробления рельефа дна [Агапова, Удинцев, 1973].

ПОЛУГОРСТ. — Асимметричная в поперечном сечении гряда, у которой крутой склон представляет сбросовой уступ [Щукин, 1960].

Нем. — Halbhorst.

ПОЛУКАЛЬДЕРА. — 1. В отличие от кальдер представляет депрессию, окаймленную возвышенным аккумулятивным кольцом. Образуется при обезглавлении вулкана мощным боковым вулканическим взрывом [Спиридонов, 1970].

2. По В.И. Влодавец (1949), вулканическая впадина с крутыми внутренними и относительно пологими наружными склонами в форме полукольца. Образуется при оседании сектора первоначальной впадины вследствие оттока магмы в очаге или в результате разрушения части кольца вулканическими извержениями [ГС-2].

ПОЛЬЕ ПОЛУТЕКТОНИЧЕСКОЕ. — Впадина, образовавшаяся путем перегораживания речной долины поднявшейся поперечной к долине антиклинальной складкой или сбросовой глыбой [Щукин, 1964].

ПОЛЬЕ ТЕКТОНИЧЕСКОЕ. — Образованное в результате опускания отдельного участка земной коры по разломам в виде грабена или путем прогибания пластов в виде синклинальной мульды [Щукин, 1964].

Фр. — polje tectonique.

ПОРОГ (ПОДВОДНЫЙ). — Более или менее резко выраженная прямолинейная подводная возвышенность, разделяющая морские котловины [Леонтьев, 1963].

2. Подводный хребет или поднятие дна, разделяющее бассейны [Панов, 1963].

3. Поднятие дна или седловина, образующая границу между двумя котловинами, впадинами или желобами [ОЭ].

Нем. — Schwelle; фр. — seuil.

ПОТОК ЗЕМЛЯНОЙ СЕЙСМОВОЗБУЖДЕННЫЙ (Солоненко, 1973). — Земляной поток с массовым развитием бугров и земляных фонтанов, имеющий сейсмогенное происхождение.

ПОЯС ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — Вулканический пояс следует рассматривать как часть активизированного пояса земной коры, органически свя-

занную с ним и отличающуюся на каждой стадии развития характерными чертами геоморфологии, тектоники, магматизма, осадкообразования и глубинного строения [Святловский, 1971].

Англ. — volcanic belt; нем. — Vulkangürtel; фр. — ceinture volcanique.

ПОЯС ВУЛКАНОГЕННЫЙ ВНУТРИОКЕАНИЧЕСКИЙ. — Тип вулканотектонических структур, представляющий горный хребет щитовых вулканов (например, Гавайи), образовавшийся на фоне огромнейшего поднятия (вздутия) [Красный, 1972].

ПОЯС ГОРНЫЙ. — 1. Линейно-вытянутый регион с горным рельефом [Костенко, 1970].

2. Крупнейшее горное сооружение, объединяющее последовательно расположенные горные страны, пересекающие материки (например, Американский, Евразийский, Кавказский, Гималайский П.г.) [ГС-2].

Син.: пояс орогенный [Костенко, 1970].

Англ. — mountain belt; нем. — Gebirgszone; фр. — zone montagneuse.

ПОЯС ИЗЛОМА (Лесгафт, 1914, с. 26). — "...Материки пересекаются поперек глубокой впадиной, отделяющей северные части их от южных. Эта впадина занята так называемыми средиземными морями и носит название пояса излома".

Син.: пояс разлома [Мушкетов, 1924].

ПОЯС НЕОТЕКТОНИЧЕСКОГО ГОРООБРАЗОВАНИЯ. — Горы, возникшие на складчатом фундаменте различного возраста и поднятые неотектоническими движениями на разную высоту [Панов, 1966].

Син.: горы возрожденные.

ПОЯС ОРОГЕННЫЙ. — Широкая планетарная зона дробления, живущая и в неотектонический этап [Николаев, 1970].

ПОЯС ПОДВИЖНЫЙ СРЕДИННО-ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — 1. Широкие подводные поднятия, опоясывающие земной шар в виде единой планетарной системы протяженностью свыше 60 000 км. Представляют внутриокеанический мобильный (или подвижный) пояс — огромное недавнее вспучивание морского дна. Ему соответствуют подводные хребты со сложнорасчлененным вулканотектоническим рельефом, где резко выделяются осевые зоны, образованные вулканическими грядами и разделяющими их рифтовыми долинами глубиной 2—4 км [Красный, 1972].

2. Линейно-вытянутая океаническая структура, представляющая собой широкое (сотни и до 1000—4000 км) подводное поднятие, опоясывающее Земной шар в виде единой планетарной системы на протяжении свыше 60 000 км [ГС-2].

Син.: хребет срединный океанический, поднятие срединное океаническое, геотафроген, талассоарк, георифтогеналь, пояс мобильный внутриокеанический [Красный, 1972].

ПОЯС РАЗЛОМА. — По Х. Гохштеттеру, пояс, разделяющий низменной полосой северные и южные материки. Характеризуется интенсивными вулканическими и сейсмическими явлениями [Мушкетов, 1924].

ПОЯС РИФТОВЫЙ. — Объединяет как рифтовые зоны океанов, так и рифтовые зоны континентов. Имеет протяженность в тысячи километров [Милановский, 1972].

Син.: система рифтовая [Развальяев, 1971].

Нем. — Riftzone; фр. — zone des vallées.

ПОЯС РИФТОВЫЙ ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — Своеобразная глобального значения структура растяжения, резко отличается от геосинклинальных систем материков. Протягивается через все океаны в виде срединно-океанических хребтов, которые осложнены продольными разломами и связанными с ними глубокими рифтовыми впадинами [БСЭ, т. 9, 1972].

Син.: хребет срединно-океанический [Белоусов, 1975].

Нем. — ozeanische Riftzone; фр. — zone des vallées océanique.

ПОЯС ФЛЕКСУР, РАЗЛОМОВ И ДРОБЛЕНИЯ ЗЕМНОЙ КОРЫ, ПЕРИОКЕАНИЧЕСКИЙ (Николаев, 1970). — Син.: склон континентальный, пояс флексур, разломов и дробления земной коры, перикратонный.

ПОЯС ЭПИПЛАТФОРМЕННЫЙ ОРОГЕННЫЙ. — Линейно-вытянутая протяженная область горообразования, сформировавшаяся на месте платформенных или близких к ним структур в результате резкого оживления (активизации) тектонических движений. Это один из видов подвижных поясов (Тянь-Шань, Становой хребет и др.). По Хайну (1964), П.э.о. состоит из системы крупных вытянутых поднятий, выраженных хребтами, достигающими 200—600 км в длину и 30—60 км в ширину; их разделяют несколько более узкие прогибы в виде цепочек межгорных впадин овальных очертаний. Поднятия от прогибов отделяются зонами разломов или флексур. Общее простираие П.э.о. обычно унаследовано от плана, сложившегося в конце последнего геосинклинального этапа развития. Происхождение П.э.о. является предметом дискуссии [ГС-2].

ПРАВИЛО ЛЕУКСА. — Воздымание складок в условиях крутого склона общего поднятия приводит к развитию наклону антиклиналей и синклиналей в сторону сопряженной межгорной или предгорной впадины. Часто встречающийся наклон хребтов антиклиналей в направлении более глубокой сопредельной впадины—синклинали получил название "правила Леукса" по имени исследователя, описавшего это явление [Костенко, 1972].

ПРЕДГОРЬЕ ВЫСОКОЕ. — Примыкает непосредственно к внешним районам горного сооружения. К современной эпохе оно уже оказалось значительно поднятым и поэтому глубоко и дробно расчлененным [Костенко, 1970].

ПРЕДГОРЬЕ НИЗКОЕ. — Представляет область, сложенную преимущественно дислоцированными молассами неогена, несогласно-перекрытыми покровом четвертичных отложений. Денудационный рельеф П.н. начал формироваться в плейстоцене. Поверхность П.н. характеризуется менее глубоким расчленением, чем у высоких предгорий, но еще достаточно дробным [Костенко, 1970].

ПРЕДКОНТИНЕНТ (Буркар, 1959). — Син.: терраса континентальная [Панов, 1963], окраина континентальная [Юинг, Лэндисмен, 1962], окраина материка подводная [Николаев, 1975].

Фр. — pre continent.

ПРЕПАРИРОВАНИЕ. — В геоморфологии — удаление менее плотных пород с поверхности более твердых, в результате чего последние выступают на поверхности, образуя положительные формы рельефа [ГС-2].

Нем. — Präparation; фр. — préparation.

ПРИНЦИП ИНТЕНСИВНОСТИ И НАПРАВЛЕННОСТИ НОВЕЙШИХ ТЕКТОНИЧЕСКИХ ДВИЖЕНИЙ (Николаев, 1962, с. 16—17). — "...Неотектоническое районирование проводится по принципу интенсивности и направленности новейших тектонических движений, обусловивших возникновение крупных, геоструктурных (морфоструктурных) и вместе с тем орографических элементов материков. Такое районирование проводится по времени возникновения горного рельефа в его современном выражении и времени формирования рельефа низких и высоких равнин; времени, когда в пределах значительных областей земной коры произошло изменение соотношений интенсивности проявления тектонических и денудационных процессов".

ПРИНЦИП КУМУЛЯТИВНОЙ ДЕСТРУКЦИИ (Худяков, 1974). — Максимальное сосредоточение энергии экзогенно-эндогенного разрушения поверхностной структуры литосферы происходит вдоль рифтогенных зон. Принцип является частным случаем общего принципа сосредоточения энергии созидания и разрушения земной коры вдоль планетарных зон сдвиговых и раздвиговых деформаций литосферы.

ПРИНЦИП СОПОСТАВИМОСТИ ПО ВОЗРАСТУ. — Согласно представлению В. Пенка, элементы рельефа и тектоники, образующие морфоструктуры, должны быть не только одного порядка величины, но и близкие по возрасту [Мещеряков, 1960].

ПРИНЦИП СОРАЗМЕРНОСТИ СТРУКТУРНЫХ И ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИХ ЭЛЕМЕНТОВ (Мещеряков, 1960). — Он означает, что со структурными элементами первого порядка (типа синеклиз и антеклиз) необходимо сопоставлять соразмерные им крупные формы рельефа первого порядка типа возвышенностей и низменностей.

ПРИНЦИП СТРУКТУРНОЙ ГЕОМОРФОЛОГИИ. — Геологическая структура (физические и химические свойства субстрата) есть преобладающий контрольный фактор в эволюции форм рельефа и отражается в них [Thornbury, 1954].

ПРИТОК СУБСЕКВЕНТНЫЙ. — Река, текущая вдоль простирающихся слабых (легко разрушающихся) пластов [СОГТ].

Син.: приток автогенетический (Дэвис, 1962).

Англ. — subsequent river.

ПРОВАЛ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — 1. Большая полость, обусловленная опусканием вулканического характера. Площадь ее во много раз больше поперечного сечения находящегося здесь же выходного отверстия вулкана [Дэли, 1936].

2. Отрицательная форма рельефа, образующаяся за счет вымывания и частичного растворения рыхлого вулканического материала грунтовыми водами. Обязан своим происхождением действию вулкан-экзогенных факторов [ГС-2].

Син.: кальдера оседания [Дэли, 1936], карст вулканический [ГС-2].

ПРОВАЛ СБРОСОВЫЙ (Хиллс, 1967) . — Открытая расщелина или короткое ущелье, образованные непосредственно сбросами при перемещениях, поперечных к направлению горных хребтов и отрогов.

ПРОВИНЦИЯ МОРФОТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — В основе показа неотектоники дна акваторий лежит выделение так называемых морфологических провинций, границы которых хорошо коррелируются с изменениями в строении земной коры и ареалами распространения основных типов донных осадков. Выделенные провинции характеризуются общностью тектонического строения и развития [Николаев, 1975].

ПРОГИБ КРАЕВОЙ. — Глубоководная впадина в дне океана, обращенная к гористой суше. В другом значении — удлинённая впадина, указывающая на оседание форланда под складчатыми горами (передовой прогиб) [СОГТ].

Англ. — foredeep; нем. — Randsenke, Vortiefe; фр. — dépression périphérique, d. marginale.

ПРОГИБ МЕЖГОРНЫЙ. — 1. Депрессия между горными хребтами, имеющая тектоническое происхождение [КГЭ].

2. Прогиб в орогенной области, расположенный между двумя поднятиями [Белоусов, 1975].

Англ. — intermontane trough; нем. — Zwischensenke, Zwischengebirgs-senke; фр. — dépression intermontagneuse.

ПРОГИБ ПРЕДГОРНЫЙ. — Узкая и протяжённая, линейно-вытянутая структура типа асимметричной синклинали, выполненная молассоидальными и угленосными формациями и возникшая на месте краевого прогиба, перикратонного опускания или других окраинных платформенных структур вдоль края вторично активизированной складчатой системы, испытавшей повторное горообразование [Адаменко, 1972].

Англ. — piedmont basin; нем. — Vortiefe, Vorsenke.

ПРОГИБ ПРЕДГОРНЫЙ ГЛУБОКИЙ. — Возникает в зоне сочленения сводово-глыбовых поднятий большой интенсивности и контрастности с плитами молодых платформ и представляет глубокую мегасинклинали, выраженную в современном рельефе предгорным плато [Адаменко, 1972].

ПРОГИБ ПРЕДГОРНЫЙ ЦОКОЛЬНЫЙ. — Крупное линейно-вытянутое, хорошо геоморфологически выраженное предгорное понижение. Общая амплитуда погружения 150—200 м [Адаменко, 1972].

ПРОСТРАНСТВО ГЛЫБОВОГО РЕЛЬЕФА (Живаго, 1967) . — Гребни и хребты, обусловленные продольными складчатыми дислокациями и разломами. Морфоструктуры этого типа выделяются иногда под названием "континентального бордерленда". Обычно они характерны для участков средних глубин материкового склона, значительно удалённых от материков.

Син.: бордерленд материковый, б. континентальный.

ПРОСТРАНСТВО МОРФОСТРУКТУРНОЕ. — Внешне ограничено рельефом земной поверхности, а внутренне — конформным ему геологическим содержанием в пределах так называемой тектоносферы со всеми ее сложными плоскостями и зонами [Худяков, 1975].

ПРОТООРОГЕНЕЗ. — Орогенез, следующий непосредственно за геосинклинальной стадией развития [Боголепов, 1968].

ПРОФИЛИРОВАНИЕ ТЕРРАС. — Служит для целей структурно-геоморфологического анализа и состоит в прослеживании террас и частом определении их высот, дополняемом изучением террасовых толщ. Составляются спектры террас, которые изображаются на профиле в виде линий средней высоты каждой террасы. По методике Е.Н. Былинского террасы изображаются в виде полос, ширина которых соответствует разнице высот бровок и тыловых швов [Мещеряков, 1965].

Фр. — *profilage des terrasses*.

ПРОФИЛЬ ГЕОЛОГО-ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИЙ. — Строится с вертикальным масштабом, наглядно изображающим отношения рельефа с геологическим строением. В нижней части профиля показываются элементы геологического строения так, чтобы получили отчетливое отражение условия залегания и литология пород, имеющих разную устойчивость к агентам денудации. В верхней части профиля даются генетическая и возрастная характеристики рельефа. Иногда производится восстановление поверхностей выравнивания [Ушко и др., 1967].

Син.: *профиль геоморфологический* [ГС-2].

ПРОФИЛЬ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИЙ КОРРЕЛЯЦИОННЫЙ. — На подолонных профилях разновозрастные останцы террас и поверхностей выравнивания соединяют отрезками прямых [Кучай, 1976].

ПРОФИЛЬ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИЙ МОРФОСТРУКТУРНЫЙ. — Для определения среднего положения поверхности производится сглаживание ломаной линии на корреляционных профилях методом скользящего среднего. В результате такого сглаживания получаем морфоструктурные геоморфологические профили [Кучай, 1976].

ПРОЦЕСС ГЕОРИФТОГЕНАЛЬНЫЙ (Удинцев, 1972). — Весьма активный процесс развития земной коры, совершенно иной по своей природе, чем геосинклиальный процесс, протекающий в осевых рифтовых зонах срединно-океанических хребтов.

ПРОЦЕСС ГОРООБРАЗОВАНИЯ (Николаев, 1962). — Син.: *орогенез*.

Нем. — *gebirgsbildener Vorgang*.

ПСЕВДОВУЛКАН ГАЗОВЫЙ — Конус небольших размеров, сложенный обломочными породами. Образован при газовом выбросе [Святловский, 1971].

ПСЕВДОКРАТЕР. — Кратер, образующийся в результате фреатического извержения [ГС-2].

ПСЕВДОМААР. — Кратерное озеро, залегающее в кратере сильно денудированного вулкана, у которого большая часть аккумулятивного конуса разрушена [Щукин, 1964].

ПУЧОК ШИТОВОЙ (Святловский, 1971). — Скопление нескольких одновременно действующих шитовых вулканов.

ПЬЕДЕСТАЛ ГОР ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — Выраженная в рельефе окраинная часть растущих гор, находящихся в продолжающемся сводовом поднятии [ГС-2].

Син.: *бэль*.

ПЮИ. — Холмы и горы вулканического происхождения в Оверни (Франция), являющиеся базальтовыми шлаковыми конусами или трахитовыми экструзивными куполами. В первоначальном значении — типич-

ный конус с двойными склонами слоев внутри кратера и снаружи его, сложенных обломками лав [ГС-2].

Англ. — *puu*; фр. — *puu*.

РАВНИНА АБИССАЛЬНАЯ. — 1. Совершенно плоская поверхность дна океанической котловины и прилегающих морей [Шепард, 1969].

2. Часть впадины, котловины, желоба, заполненная рыхлым осадочным материалом и имеющая почти горизонтальное, ровное дно [ОЭ].

Англ. — *abyssal plain*; нем. — *Tiefseeebene*; фр. — *plaine abyssale*.

РАВНИНА АБИССАЛЬНАЯ СТРУКТУРНАЯ (Панов, 1963). — Область океанического дна со сложным, а местами очень дробно расчлененным рельефом. Он обязан своим образованием тектоническому раздроблению. В нем выделяются тектонические долины и депрессии, а также возвышенности и горы, группирующиеся в гряды или массивы, представляющие глыбовые поднятия.

РАВНИНА ВЫСОКАЯ ДЕНУДАЦИОННАЯ. — Возвышенность с высотами 200—500 м, отвечающая участкам древних или молодых платформ, испытавших в неоген-антропогене воздымание с амплитудой до 400—500 м [Хаин, Милановский, 1956].

РАВНИНА ГЛУБОКОВОДНАЯ. — Подводные равнины, занимающие большую часть дна первичных океанов. Средняя глубина их составляет 4,5—6 км [Хаин, Милановский, 1956].

Син.: равнина абиссальная.

РАВНИНА ДИАСТРОФИЧЕСКАЯ. — По Поуэллу, равнина, образовавшаяся в результате поднятия земной коры [Дэвис, 1962].

Син.: плато.

РАВНИНА НАКЛОННАЯ ДЕНУДАЦИОННАЯ. — Это равнина, которая протягивается вдоль морских побережий, поднимаясь в сторону центральной части материка. Отвечает в новейшем тектоническом плане пологим крыльям разрастающихся платформенных поднятий. В структурном смысле — это крылья синеклиз древних и молодых платформ и внешние (платформенные) крылья краевых прогибов [Хаин, Милановский, 1956].

РАВНИНА НАКЛОННАЯ МАТЕРИКОВОГО СКЛОНА. — Участок, связанный в своем развитии с флексурными изгибами земной коры, приуроченный к верхней части материкового склона и представляющий как бы продолжение шельфовой равнины. Во всех случаях, однако, виден перелом поверхности дна, совпадающий с бровкой шельфа [Живаго, 1967].

РАВНИНА НАКЛОННАЯ ПРЕДГОРНАЯ. — Переходящая в сторону хребта в холмистое или грядовое предгорье, свойственна краевым прогибам или их внутренним частям, в которых уже прекратилось абсолютное погружение и которые начали втягиваться в общее сводовое поднятие горной страны. Эти в основном денудационные равнины пересекаются поперек долинами рек, стекающих с растущей горной страны [Хаин, Милановский, 1956].

РАВНИНА НИЗМЕННАЯ АККУМУЛЯТИВНАЯ. — Характеризуемая высотами от 0 до +100—200 м, иногда ниже 0 м, занимающая участки платформ, испытавшие в неоген-антропогене слабое абсолютное, реже относительное погружение, сменяющееся к их периферии слабым поднятием. В смысле новейшей структуры это развивающиеся ныне внутренние

и краевые платформенные впадины—синеклизы. Характерна малая глубина расчленения и плоский рельеф низких водораздельных пространств [Хаин, Милановский, 1956].

РАВНИНА НИЗМЕННАЯ ДЕНУДАЦИОННАЯ. — Имеет обычно высоты от 0 до 200 м и иногда более, но отличается отсутствием заметных молодых опусканий или слабой тенденцией к общему воздыманию в неоген-антропогене, т.е. отвечает в новейшей тектонике платформ их весьма плоским, слабовыраженным поднятием [Хаин, Милановский, 1956].

РАВНИНА ПЛАСТОВАЯ ПЛОСКОГОРНАЯ. — Связана с плосковершинными пластовыми поверхностями водоразделов, обусловленных наличием более стойких (бронирующих) пластов пород, образующих нередко структурные уступы [Панов, 1966].

РАВНИНА ПЛАТФОРМЕННАЯ. — "...Для обозначения равнин в широком понимании этого термина (равнинных стран) целесообразно употребить морфотектоническое название платформенной равнины... Понятие "платформенная равнина" — чисто структурно-геоморфологическое; его нельзя отождествить ни с понятием "платформа", ни с понятием "равнина" в узком значении последнего" [Мещеряков, 1965, с. 115, 117]. Подразделяются на низкие и высокие Р.п. [Страхов, 1948].

Син.: область равнинно-платформенная, страна равнинная.

РАВНИНА ПЛАТФОРМЕННАЯ ОЗЕРНО-АЛЛЮВИАЛЬНАЯ. — Приурочена к области опускания на платформе, обычно имеет громадные размеры, большие мощности рыхлых отложений, часто в разрезе континентальных осадков встречаются морские отложения [Тимофеев, 1963].

РАВНИНА СТРУКТУРНАЯ. — 1. По А. Пенку, равнина, у которой топографическая и геологическая поверхности совпадают [Марков, 1948].

2. Приморская или береговая равнина, в геологическом строении которой преобладают морские отложения [Бондарчук, 1949].

3. Обширная первичная равнина, вышедшая из-под уровня моря. Сложена преимущественно горизонтально залегающими слоями, которые и определяют основную форму поверхности этих равнин, что дает основание первичные равнины называть структурными [Половинкин, 1958].

4. Платообразная поверхность, платформенной территории с почти горизонтальным залеганием образующих ее пород [Трифонов, 1966].

Син.: равнина первичная [Половинкин, 1958].

Англ. — structural plain; нем. — Aufbauebene, Strukturebene; фр. — surface structurale.

РАВНИНА СТУПЕНЧАТАЯ. — Характерна для нижней части материкового склона в зоне перехода к океанскому ложу. Представляет собой широкие слабонаклонные поверхности, разделенные короткими и более крутыми уступами. В генетическом отношении эти равнины соответствуют областям затухания тектонических движений в периферических частях переходной зоны [Живаго, 1967].

РАВНИНА ЦОКОЛЬНАЯ. — Структурная равнина, несколько приподнятая, так что ниже горизонтальных толщ осадочных пород выступает складчатое или кристаллическое основание [Трифонов, 1966].

РАЗВИТИЕ СТРУКТУРНЫХ ФОРМ КОНДЕНДАЦИОННОЕ (Костенко, Якушова, 1975, с. 41). — "Формирование динамических поверхностей выравнивания соответствует кондендационному развитию структурных форм. При достаточной длительности кондендационного режима могут формироваться весьма глубокие денудационные срезы... Продолжительность кондендационного развития определяет степень неполноты геологической летописи..."

РАЗЛОМ АКТИВНЫЙ. — Разлом с тектоническими смещениями в четвертичное и позднечетвертичное время [Мацуда, РЖ геол., 1970, 5Г162].

РАЗЛОМ ГЛУБИННЫЙ ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — Отчетливо выраженный на дне океана в морфологии подводного рельефа. Отличается большой протяженностью и молодой тектонической активностью [Панов, 1958].
Син.: разлом океанический планетарный.

Англ. — oceanic deep fault; нем. — ozeanische Tiefenstörung; фр. — fracture profonde océanique.

РАЗЛОМ ГЛУБИННЫЙ СКВОЗНОЙ. — Активно живущий в неотектонический этап развития разлом, пересекающий как область горообразования, так и смежные участки материковых платформ [Николаев, 1962].

Нем. — durchgehende Tiefenstörung.

РАЗЛОМ ОБЛАСТИ КОНТИНЕНТАЛЬНОГО СКЛОНА ГЛУБИННЫЙ ОТКРЫТЫЙ (Панов, 1958). — Проявленный в форме большой протяженности и большой высоты уступа континентального склона.

РАЗЛОМ ОБЛАСТИ КОНТИНЕНТАЛЬНОГО СКЛОНА ГЛУБИННЫЙ СКРЫТЫЙ (Панов, 1958). — Выражен в образовании континентальной флексуры.

РАЗЛОМ ОКЕАНСКИЙ. — Крупная зона длиной в тысячи километров и шириной 100—200 км. Рельеф дна в ее пределах характеризуется чередованием асимметричных хребтов и узких долинообразных депрессий [ГС-2; ЭСГТ].

Син.: разлом океанический [ЭСГТ], зона разлома на дне океана [Панов, 1963].

РАЗЛОМ РАССЕЯННО-ОМОЛОЖЕННЫЙ (Пиотровский, 1966). — Выраженный не одной крупной линией (уступом, долиной), а сетью мелких проявлений.

РАЗЛОМ ТРАНСОРОГЕННЫЙ (Костенко, 1970). — Разлом значительного протяжения, пересекающий несколько систем хребтов.

РАЗЛОМ ФУНДАМЕНТА СКРЫТЫЙ. — Обнаруживаемый по косвенным геоморфологическим признакам [Волчанская, Сапожникова, 1969].

Син.: зона разлома сквозная.

РАЗРЫВ ЖИВОЙ (Костенко, 1972, с. 232). — "В строении новейших структур и рельефа основное значение имеют развивающиеся — "живые" разрывы, относящиеся к динамическим рельефообразующим факторам".

Син.: разлом живой.

РАЗРЫВ КОНФОРМНЫЙ (Пиотровский, 1966). — Повторяющий очертания морфоструктуры и, по-видимому, приблизительно очерчивающий изолинии тектонических напряжений, создающих данную морфоструктуру.

РАЗРЫВ МЕРТВЫЙ (Костенко, 1972). — Неразвивающийся разрыв, который относится к статическим рельефообразующим факторам. Зона его избирательно препарируется эрозией.

РАЗРЫВ МОЛОДОЙ ОРОГЕННЫЙ (Костенко, 1972). — Живой разрыв, возникший в процессе горообразования.

РАЗРЫВ ОМОЛОЖЕННЫЙ. — Древний разлом, омоложенный в процессе горообразования [Костенко, 1972].

РАЙОН МОРФОСТРУКТУРНЫЙ. — Участок морфоструктурного пространства, состоящий из элементарных и сложно построенных морфоструктурных группировок, объединенных общностью морфологии, происхождения и возраста [Худяков, 1974].

РАЙОНИРОВАНИЕ МОРФОСТРУКТУРНОЕ. — Проводится для выявления зон развития прямых и обращенных, унаследованных и неунаследованных морфоструктур. Оно основано на соотношении морфоструктур со структурами различных стратиграфических горизонтов, а также аномалиями геофизических полей [Звонкова, 1970].

РАЙОНИРОВАНИЕ СТРУКТУРНО-ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКОЕ. — Сплошное, невыборочное изучение связи рельефа и структуры в пределах какой-либо территории с выделением местных типов этой связи. При этом следует точно оконтуривать отдельные морфоструктуры, а затем проводить границу целых структурно-геоморфологических районов [Мещеряков, 1960].

РЕЖИМ НЕОТЕКТОНИЧЕСКИХ ДВИЖЕНИЙ ПОДВИЖНЫЙ. — Такой режим, когда градиенты новейших колебательных движений для горных областей в среднем равны $1 \cdot 10^{-8} \text{ год}^{-1}$, т.е. они лишь немного меньше градиентов современных движений. Амплитуды неотектонических движений в подвижных областях достигают многих километров [Белоусов, 1975].

Син.: режим неотектонических движений горный.

РЕЖИМ НЕОТЕКТОНИЧЕСКИХ ДВИЖЕНИЙ СПОКОЙНЫЙ. — Такой режим, когда градиенты колебательных неотектонических движений в 10–30 раз меньше градиентов современных движений [Белоусов, 1975].

Син.: режим неотектонических движений равнинный.

РЕКА АНАКЛИНАЛЬНАЯ. — 1. По Д.Ж. Поуэллу, река, несогласная с уклоном структурных поверхностей [Мушкетов, 1926].

2. Река, текущая против общего уклона поверхности [Дэвис, 1962].

Англ. — *anaclinal river*; нем. — *anaklinaler Fluß*.

РЕКА АНТЕКОНСЕКВЕНТНАЯ. — Река, бывшая консеквентной на формах поверхности, созданных ранними движениями, и ставшая антецедентной по отношению к более поздним движениям, затронувшим ту же серию отложений [СОГТ].

Син.: река антецедентно-консеквентная.

Англ. — *anteconsequent river*.

РЕКА АНТЕЦЕДЕНТНАЯ. — По Д.Ж. Поуэллу, мощная река, способная сохранять свое течение через поднимающуюся антиклиналь, прорезая ее по мере поднятия [Дэвис, 1962].

Англ. — *antecedent river*; нем. — *antezedenter Fluß*.

РЕКА ДИАКЛИНАЛЬНАЯ. — По Дж. Поуэллу, река, поперечная к простиранию слоев, текущая то согласно, то обратно уклонам структурных плоскостей [Мушкетов, 1926].

РЕКА ИНДИФФЕРЕНТНАЯ. — Не реагирующая на глубинный структурный план [Ференс-Сороцкий и др., 1972].

РЕКА ИНСЕКВЕНТНАЯ. — 1. По В.М. Дэвису, река, не соответствующая условиям консеквентности, субсеквентности, ре- и обсеквентности [Зупан, 1914].

2. Прорезающая возвышенность снизу вверх в порядке донного размыва, распространяющегося в верховья [Усов, 1934].

Англ. — insequent river; нем. — insequenter Fluß.

РЕКА КАТАКЛИНАЛЬНАЯ. — По Дж. Поуэллу, река, согласная с уклоном структурных поверхностей [Мушкетов, 1926].

РЕКА КОНСЕКВЕНТНАЯ. — 1. Река, подчиненная покатости суши, обусловленной наклоном пластов [Зупан, 1914].

2. По И.В. Поуэллу, все реки, у которых сток определяется структурными формами [Мушкетов, 1926].

3. Река, контролируемая общим наклоном местности [Усов, 1934].

4. Река, следующая падению пластов или которая в момент своего зарождения на новой суше принимает направление, соответствующее наклону поверхности [Мартонн, 1950].

Син.: река согласная [Мушкетов, 1926], р. согласно падающая [Ог, 1932].

Англ. — consequent river; нем. — konsequenter Fluß, Folgef luß; фр. — rivière conséquente.

РЕКА НАЛОЖЕННАЯ. — По Дж. Поуэллу, река, прорезавшая своей долиной насквозь покров рыхлых отложений на участке с достаточно большим темпом поднятия и оказавшаяся наложенной на погребенную древнюю сушу [Дэвис, 1962].

Син.: река унаследованная (по Шелеру), р. эпигенетическая (по Рихтгофену).

Англ. — superimposed river.

РЕКА НАСЛЕДУЮЩАЯ. — Река, подчеркивающая структурный глубинный план (по отношению к древним тектоническим структурам) [Ференс-Сороцкий и др., 1972].

РЕКА ОБСЕКВЕНТНАЯ. — 1. По В.М. Дэвису, приток субсеквентной реки, следующий против падения пластов [Зупан, 1914].

2. "...Реки вследствие неоднородности условий размывания, перемещаясь своими вершинами, могут быть поглощены одни другими. Такие захваченные (скраденные) реки Дэвис называет обсеквентными" [Мушкетов, 1926, с. 361].

3. Приток продольной субсеквентной реки, текущий в направлении, противоположном направлению главной консеквентной реки [Щукин, 1934].

Син.: река скраденная (Мушкетов, 1926), р. несогласная, р. супротивная (Ог, 1932).

Англ. — obsequent river; нем. — obsequenter Fluß; фр. — cours d'eau obséquent, rivière obséquente.

РЕКА ПОСЛЕДУЮЩАЯ СУБСЕКВЕНТНАЯ (Ог, 1932). — Текущая вдоль выхода слоя на поверхность.

Син.: река простирающаяся.

РЕКА ПРИСПОСОБЛЕННАЯ. — Приспособившая свое течение в условиях нового положения базиса эрозии к расположению устойчивых и легко размываемых слоев [Дэвис, 1962].

Англ. — *adjusted river*.

РЕКА РЕСЕКВЕНТНАЯ. — 1. По В.М. Дэвису, приток субсеквентной реки, следующий направлению падения пластов [Зупан, 1914].

2. Приток продольной субсеквентной реки, текущий в том же направлении, что и главная консеквентная река [Щукин, 1934].

Син.: река консеквентная 2-го порядка, р. пенеко-секвентная. (Щукин, 1960).

Англ. — *resequent river*; нем. — *resequenter Fluß*; фр. — *rivière resé- quente*.

РЕКА СЛОЖНАЯ (Дэвис, 1962). — Ее бассейн состоит из участков с различной структурой.

Англ. — *composite river*.

РЕКА СУБСЕКВЕНТНАЯ. — 1. По В.М. Дэвису, побочная река на склоне консеквентной долины [Зупан, 1914].

2. Боковой приток, который образует вместе с главным потоком ортогональную систему, которая обусловлена структурными причинами [Мушкетов, 1926].

3. Река, приспособившаяся к структуре подлежащего участка литосферы [Усов, 1934].

4. Приток консеквентной реки, вырабатывающий асимметричную долину в месте контакта пластов различной стойкости [Мартонн, 1950].

5. "Продольные реки ... я назвал субсеквентными, ибо я убежден, что они не могут образоваться немедленно, на первично возникших уклонах поверхности суши... Они были созданы позже, когда вследствие размыва более податливых пластов появилась возможность регрессивного роста верховьев рек вдоль общего простираания последних" [Дэвис, 1962, с. 274].

6. Водный поток, следующий по зоне сброса или трещиноватости, или вдоль пластов мягких пород [Хиллс, 1967].

Син.: река подчиненная (Мушкетов, 1926).

Англ. — *subsequent river*; нем. — *nachträglicher Fluß, Nachfolgefluß*; фр. — *rivière subséquente*.

РЕЛЬЕФ АППАЛАЧСКИЙ. — 1. Тип рельефа, характерный для древних гор, состоящий из многих антиклиналей и синклиналей. Отличается наличием вторичных форм (моноклиналильные гребни, антиклинальные долины), которые приспособились к структуре и различной устойчивости пород [ТСАГТ].

2. Морфоструктурный тип рельефа, в ходе выравнивания которого в складчатой структуре выступают гряды, сложенные твердыми породами, которые имеют приблизительно одну высоту. Между грядами (хребтами) формируются депрессии, занятые реками. Поперечные притоки прорываются через гряды в ущельях [Gorge, 1974].

Син.: тип гор аппалачский.

Англ. — *appalachian relief*, фр. — *relief appalachien*.

РЕЛЬЕФ АСТРУКТУРНЫЙ. — Не связанный со структурой [Симонов, 1966].

РЕЛЬЕФ БРОНИРОВАННЫЙ. — 1. Четкое отражение в рельефе складчатой структуры, почти не измененной денудацией [Мартонн, 1945].

2. Рельеф, образованный отпрепарированной поверхностью пласта твердой горной породы. Частный идеальный случай структурного рельефа [ГС].

3. Рельеф островных возвышенностей, состоящий из столовых останцов, вершины которых покрыты пластами твердых пород [ЭСГТ].

РЕЛЬЕФ ВТОРИЧНЫЙ. — Структурный рельеф, обработанный внешними агентами (куэста, приразломный уступ, долина по линии разлома и т.п.) [Gorge, 1974].

Фр. — relief dérivée.

РЕЛЬЕФ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — 1. Образуется в результате извержений, а также внедрения магмы в поверхностные толщи литосферы [Спиридонов, 1970].

2. Возникший при извержениях центрального типа и трещинных излияниях. Характерная особенность — преобладание аккумулятивных форм рельефа, созданных излияниями лав и накоплением пирокластического материала. Реже встречаются экстрозивные купола [ГС-2].

Фр. — relief volcanique.

РЕЛЬЕФ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ АККУМУЛЯТИВНЫЙ. — Возникший в результате накопления вулканогенных образований [Миханков, 1973].

РЕЛЬЕФ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ ДЕНУДАЦИОННЫЙ. — Срезающий поверхности аккумуляции вулканогенных пород под различными углами и на различную глубину [Миханков, 1973].

Син.: рельеф вулканический деструкционный.

РЕЛЬЕФ ВУЛКАНО-ТЭКТОНИЧЕСКИЙ. — Образуется в результате локальных движений земной коры, обусловленных миграциями магмы в приповерхностной части литосферы [Спиридонов, 1970].

РЕЛЬЕФ "ГЛИНИСТЫЙ" (Мартонн, 1945, с. 142). — "...Часто встречающийся случай волнистых равнин с широкими долинами — облик местности, свидетельствующий об относительно поздней стадии эволюции..., в котором может выражаться рельеф глинистых или мергелистых районов".

Син.: рельеф "мергелистый".

РЕЛЬЕФ "ГРАНИТНЫЙ" (Мартонн, 1945). — Характеризуется весьма разветвленной гидрографической сетью, широко открытыми долинами, даже в случае довольно крутого продольного уклона последних, полого округленными междуречьями и отсутствием резких неровностей.

РЕЛЬЕФ ИНВЕРСИОННЫЙ. — 1. Рельеф с обратным отношением к структуре [Клейнер, 1966].

2. Структурный рельеф, в котором положительные структурные формы выражены отрицательными формами на поверхности и наоборот. Образуется в складчатой структуре при чередовании плотных и мягких пород, когда антиклиналям, в которых выходят мягкие породы, соответствуют понижением рельефа (комбы) [Gorge, 1974].

Фр. — relief d'inversion, Нем. — inverses Relief.

РЕЛЬЕФ КАРПАТСКИЙ (Martonne, 1927). — Складчатый рельеф, в котором сочетаются чисто структурные формы, поверхности выравнивания и впадины [Gorge, 1974].

Син.: тип гор карпатский.

Фр. — relief carpatique.

РЕЛЬЕФ КОНФОРМНЫЙ. — Рельеф, согласный со структурой (в частности, со складчатой структурой), в котором поднятия соответствуют антиклиналям или горстам, впадины — синклиналям или грабенам. Противопоставляется рельефу инверсионному [Gorge, 1974].

Фр. — relief conforme.

РЕЛЬЕФ КУЭСТОВЫЙ. — 1. Составлен из некоторого количества куэст, соответствующего числу наклонно залегающих устойчивых пластов [Бондарчук, 1949].

2. Многократное чередование параллельных или слегка расходящихся куэстовых гряд [Щукин, 1960].

РЕЛЬЕФ ЛИТОЛОГИЧЕСКИЙ. — Рельеф, разного генезиса, эволюция которого тесно связана с характером слагающих пород (гранитный рельеф, карстовый рельеф в известняках и т.д.) [Vasauanu, 1974].

Син.: рельеф литоморфный, рельеф петрографический.

Фр. — relief conditionné par la lithologie.

РЕЛЬЕФ МАТЕРИКОВОГО СКЛОНА ГЛЫБОВЫЙ. — Характеризуется сложным расчленением в результате существования прямолинейных разломов, разбивающим склон на систему глыб, неравномерно переместившихся относительно друг друга. Хорошо выражен у берегов Скандинавии [Панов, 1963].

РЕЛЬЕФ МАТЕРИКОВОГО СКЛОНА ГРЯДОВО-КОТЛОВИННЫЙ ПОГРУЖЕННЫЙ. — Этот тип выделен Шепардом и Эмери под названием "континентальный бордерленд". Для него характерны глубоко опустившиеся плато прямолинейные обрывы и глубокие котловины [Панов, 1963].

РЕЛЬЕФ МОЗАИЧНЫЙ ПЛОСКОГОРНО-ГОРСТОВЫЙ (Пиотровский, 1968). — Характеризуется чередованием сводово-горстовых узлов и горстов различных очертаний и размеров, участков плоскогорья и грабенов. Сходен с рельефом типа "бассейнов и хребтов". Отличается от рельефа цепей отсутствием выдержанных морфоструктурных осей.

РЕЛЬЕФ МОНОКЛИНАЛЬНЫЙ [ГС-2]. — Син.: рельеф куэстовый.

РЕЛЬЕФ ОБЛАСТЕЙ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ЯРУСНЫЙ. — Морфологически различный рельеф, ярусно расположенный и образовавшийся при изменении тектонического режима: быстром увеличении скорости общего воздымания до максимальной, которой предшествовало относительно спокойное развитие с малыми скоростями вертикальных движений [Костенко, 1970].

РЕЛЬЕФ ОБРАЩЕННЫЙ. — 1. Рельеф, возникший при инверсии, когда положительные формам его соответствуют синклинали, а впадинам и долинам — антиклинальные структуры [Трифонов, 1966].

2. Выражается в совпадении речных долин со сводами антиклиналей, а водоразделов — с синклиналями. В этом случае изобазиты и изогипсобоазиты сгущаются на крутых склонах долин и разрежаются на водоразделах [Философов, 1975; ГС].

Син.: рельеф инверсионный, р. перестроенный [Спиридонов, 1970], р. обратный [Трифонов, 1966].

Англ. — obsequent relief; нем. — obsequentes Relief, inverses R; фр. — relief d'inversion.

РЕЛЬЕФ ОСТАТОЧНЫЙ ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — Характеризует замедление или прекращение первоначальной тектонической активности. Такой рельеф сохраняется лишь в той степени, в какой внешние силы отстают от внутренних. Тектоника определяет форму в целом, но остальные черты геоморфологии объясняются особенностями расчленения [Кайё, Трикар, 1959].

Фр. — relief résiduel tectonique.

РЕЛЬЕФ ПАРААППАЛАЧСКИЙ (Birot, 1958). — Аппалачский рельеф, в котором выравнивание еще не стало общим [Gorge, 1974].

Фр. — relief para-appalachien.

РЕЛЬЕФ ПЕРВИЧНО-ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — 1. Рельеф, в котором орографические элементы мало затронуты денудацией и полностью соответствуют по местоположению и занимаемой площади элементам тектоническим [КГЭ].

2. "В молодых геосинклинальных областях, на бортах межгорных и предгорных прогибов и в самих прогибах очень часто получает развитие низкогорно-холмистый рельеф, созданный процессами новейшего и современного складкообразования. Этот тип рельефа нами вслед за И.С. Щукиным был назван первично-тектоническим" [Ушко и др., 1967, с. 45].

3. Формы которого обусловлены тектоническими движениями земной коры [Спиридонов, 1970].

4. Рельеф, находящийся в прямом соответствии с геологической структурой [Васаиану, 1974].

Син.: рельеф конформный, рельеф первичный, рельеф структурный.

РЕЛЬЕФ ПЕРВИЧНЫЙ. — Рельеф, целиком обязанный своим происхождением эндогенным силам (тектоника, вулканизм) [Gorge, 1974].

Син.: рельеф прямой.

Фр. — relief primitif.

РЕЛЬЕФ ПЕРВИЧНЫЙ ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — Рельеф, который имел бы поверхность, соответствующую тектоническим деформациям, если бы они не сопровождалась эрозией [Дэвис, 1962].

РЕЛЬЕФ ПЕРЕХОДНЫЙ. — Занимающий промежуточное положение между прямым и обращенным рельефом. Сгущения изобазит и изогипсобазит приходится на водораздельные склоны, в пределах долин и водораздельных пространств заложения между этими изолиниями возрастают. Сгущения изобазит и изогипсобазит соответствуют крыльям антиклиналей и флексурам [Философов, 1975].

РЕЛЬЕФ ПЕТРОГРАФИЧЕСКИЙ. — Син.: рельеф литологический [Васаиану, 1974].

Англ. — petrographic relief; нем. — petrographisches Relief; фр. — relief pétrographique.

РЕЛЬЕФ ПЛАСТОВО-СТУПЕНЧАТЫЙ. — Пластовый рельеф, осложненный ступенями [Трикар, 1959].

Син.: рельеф ступенчатый [ГС-2].

Нем. — Schichtstufenrelief.

РЕЛЬЕФ ПЛАСТОВЫЙ. — 1. Равнина, плато, морфология которых определяется горизонтально или полого моноклинально залегающими пластами осадочных или вулканических пород.

2. Разновидность структурного рельефа [ГС-2].

Нем. — Schichtoberflächerelief.

РЕЛЬЕФ ПРЕДАЛЬПИЙСКИЙ. — Горный складчатый рельеф, характеризующийся инверсионным типом соотношений с геологической структурой [Gorge, 1974].

Фр. — relief du type gréalpin.

РЕЛЬЕФ ПРЕДОРОГЕННЫХ ЗОН ПЕРЕХОДНЫЙ (Золотарев, 1976) . — В генетическом отношении состоит из разнообразных экзогенных и эндогенных форм, из которых типичными являются: предгорья, предорогенные депрессии, подгорные наклонные равнины, крупные склоны тектонического происхождения.

РЕЛЬЕФ ПРЯМОЙ. — 1. Рельеф, контуры положительных форм которого и локальных поднятий имеют одинаковые очертания и полностью совпадают в плане [Мещеряков, 1965].

2. Повторяет положительные и отрицательные формы погребенного рельефа [Спиридонов, 1970].

3. Рельеф, обусловленный развитием тектонических деформаций в виде неровностей земной поверхности [Костенко, 1972].

4. Характеризуется совпадением водоразделов со сводами антиклиналей, а речных долин — с синклиналями. Изобазиты и изогипсобазиты сближаются на водораздельных пространствах [Философов, 1975].

Син.: рельеф унаследованный [Спиридонов, 1970],

рельеф первичный [Gorge, 1974].

Фр. — relief direct.

РЕЛЬЕФ ПРЯМОЙ СОВМЕЩЕННЫЙ (Спиридонов, 1970) . — Отдельные положительные и обращенные формы точно проецируются на соответствующие погребенные формы.

Син.: рельеф унаследованный совмещенный.

РЕЛЬЕФ ПРЯМОЙ СМЕЩЕННЫЙ (Спиридонов, 1970) . — Видимые формы несколько смещены относительно погребенных.

Син.: рельеф унаследованный смещенный.

РЕЛЬЕФ ПСЕВДОАППАЛАЧСКИЙ (Cailleux, Tricart, 1954) . — Аппалачский рельеф, в котором нет региональных поверхностей выравнивания, но прослеживается уровень одновысотных вершин (гипфельфлюр) [Gorge, 1974]. Морфология рельефа в большой степени определяется литологией смятых в складки пород [Tricart, 1968].

Син.: рельеф парааппалачский.

Фр. — relief pseudo—appalachien.

РЕЛЬЕФ РАВНОВЕСИЯ (Воскресенский, 1968) . — Рельеф, соответствующий определенному уровню тектонической активности.

РЕЛЬЕФ РИФТОВЫЙ. — Образованный перемещениями глыб по параллельно идущим сбросам. Для него характерно наличие глубоких сбросовых долин, ограниченных глыбовыми горными поднятиями [Панов, 1966].

РЕЛЬЕФ СБРОСОВЫХ ОБЛАСТЕЙ. — Общей чертой для всех сбросовых областей можно считать наличие впадин (в большинстве случаев заполненных водой) и крутых уступов, резко ограничивающих отдельные районы сбросовых областей [Бондарчук, 1949].

РЕЛЬЕФ СКЛАДЧАТЫЙ. — Структурный рельеф, обусловленный складчатыми деформациями земной коры [Birot, 1958; Tricart, 1968; Gorge, 1974].

Фр. — *relief plissée, relief des structures plissés, relief de plissement, relief en cstructure plissée.*

РЕЛЬЕФ СМЕЩЕННЫЙ. — Когда наиболее устойчивые литологические комплексы, а следовательно, и линии водоразделов располагаются на крыльях геологических структур [Лиленберг, Муратов, 1968].

РЕЛЬЕФ СТОЛОВО-ОСТАНЦОВЫЙ. — Рельеф одиночных или вытянутых цепочкой плосковершинных гряд и столовых останцов, разделенных долинами и понижениями. Возникает при денудационном расчленении столовой страны или плосковершинных антиклинальных гор [ГС-2].

РЕЛЬЕФ СТРУКТУРНО-ДЕНУДАЦИОННЫЙ. — Комплекс форм, созданный в условиях общего поднятия под воздействием эрозионно-денудационных процессов в областях, сложенных породами различной стойкости [Ушко и др., 1967].

РЕЛЬЕФ СТРУКТУРНЫЙ. — 1. Денудационный рельеф, выработанный в неоднородных горных породах и отражающий особенности геологической структуры территории [ГС; КГЭ].

2. Обычно понимается как непосредственно отражающий геологическое строение территории. В теории и практике морфоструктурного анализа необходимо решительно отказаться от подобного толкования. Оно не соответствует принципам структурного подхода и не создает для него необходимой перспективы [Герасимов, 1967].

3. Рельеф, который развивается под действием эрозии под контролем внутренней структуры территории [EG].

4. Первичный рельеф, образующийся в результате горообразования, морской регрессии или поднятия любой поверхности. Эндогенные силы значительно превышают экзогенные, которые велики потенциально [Патяева, 1971].

5. В широком понимании подразделяется на **т е к т о н и ч е с к и й р е л ь е ф** и собственно структурный рельеф. Р.с. в узком смысле понимается как рельеф, обусловленный освоением слабых участков в земной коре внешними процессами, т.е. выражение в морфологии земной поверхности выходов пород разной устойчивости, разломов, обработанных выветриванием, текущей водой, ледниками, ветром, волновой деятельностью. Образованные в результате формы рельефа сохраняют прямую зависимость от геологической структуры территории [Twidale, 1971].

6. Любая форма рельефа, определенная геологической структурой. Подразделяется на **п е р в и ч н ы й** или **п р я м о й р е л ь е ф** и **в т о р и ч н ы й р е л ь е ф** [Gorge, 1974].

Син.: **р е л ь е ф с о г л а с н ы й** [ГС-2], **ф о р м а р е л ь е ф а с т р у к т у р н а я**.

Англ. — structural relief; нем. — Strukturrelief; фр. — relief structural.

РЕЛЬЕФ ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — 1. Рельеф дневной поверхности с исключением экзогенных выработанных форм постседиментационного периода развития территории [Шубина, Аристархова, 1965].

2. Совокупность форм, созданных в условиях соответствующего (орогенического или платформенного) режима тектонических движений [Спиридонов, 1970].

3. Формы рельефа, которые явились результатом движений земной коры [EG].

4. Рельеф, обусловленный непосредственно, полностью и только активностью земной коры, без участия сил денудации [Twidale, 1971].

Син.: форма рельефа тектоническая.

Англ. — tectonic relief; фр. — relief tectonique.

РЕЛЬЕФ ТЕКТОНИЧЕСКИЙ АКТИВНЫЙ. — Рельеф, деформации которого в настоящее время происходят в том же направлении, что и при его возникновении. Выраженность зависит от степени отставания сноса при поднятии или от заполнения при погружении, т.е. от воздействия внешних сил на рельеф, созданный деформацией, которая играет ведущую роль в геоморфогенезе [Кайё, Трикар, 1959].

РЕЛЬЕФ ТЕКТОНО-АККУМУЛЯТИВНЫЙ. — Днища межгорных котловин, выполненных озерно-речными и другими отложениями, с тенденцией к относительному опусканию или замедленному поднятию [Геворкян, 1975].

РЕЛЬЕФ ТЕКТОНО-ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — В его формировании помимо интенсивного вулканизма важную роль играют подластовый гетерогенный складчато-глыбовый субстрат и его неотектонические подвижки [Геворкян, 1975].

РЕЛЬЕФ ТЕКТОНОМОРФНЫЙ. — 1. Созданный тектоническими нарушениями и деформациями главным образом в третично-четвертичное время. Его формирование связано с условиями геологической структуры и историей тектонического развития [Панов, 1950, 1963].

2. Денудационный рельеф с интенсивным вертикальным и горизонтальным расчленением при неотектонических поднятиях или аккумулятивный весьма слабо расчлененный рельеф при неотектонических опусканиях [Востряков, 1968].

РЕЛЬЕФ ТИПА АНТИКЛИНАЛЬНОЙ ЛЕСТНИЦЫ (Рыжков, Шеин, 1970). — Формируется в пределах антиклинали, выраженной возвышенностью с резко очерченными склонами. В центральной части возвышенности наблюдается изогнутая денудационная поверхность, сменяемая последовательно к периферии серией концентрических все более молодых уровней, разделенных уступами.

РЕЛЬЕФ ЧЕШУЙЧАТЫЙ. — Состоит из ряда асимметричных хребтов или гряд, образовавшихся при расчленении куэст поперечными долинами и напоминающих по форме громадные чешуйки с заостренными клиновидными краями, обращенными в сторону основного горного поднятия [ГС-2].

Син.: рельеф шатровый [Щукин, 1960].

РЕЛЬЕФ ЭКСПЛОЗИВНЫЙ (Спиридонов, 1970). — Возникает в результате извержений взрывного характера, сопровождаемых выбросами об-

ломочного материала, который при падении образует разнообразные элементы и формы поверхности пирокластической аккумуляции.

РЕЛЬЕФ ЭКСТРУЗИВНЫЙ (Спиридонов, 1970) . — Возникает в результате выжимания на земную поверхность вязких лав. Это обычно купола различных очертаний.

РЕЛЬЕФ ЭРОЗИОННО-ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — Не просто горный, а контрастный рельеф, указывающий на соседство участков литосферы, передвигающихся вертикально и различно как по знаку, так и по амплитуде [Марков, 1948].

Син.: рельеф тектономорфный [Востряков, 1968].

РЕЛЬЕФ ЭФФУЗИВНЫЙ (Спиридонов, 1970) . — Образуется при излияниях лавы и представляет сочетание элементов и форм лавовой аккумуляции.

РЕЛЬЕФ ЮРСКИЙ (Мартонн, 1945, с. 298) . — "Под названием "юрского рельефа" мы подразумеваем рельеф всех горных цепей с выступающими на поверхность относительно простыми складками".

Фр. — relief jurassien.

2. Рельеф, обусловленный простой складчатой структурой, в которой антиклиналям соответствуют повышенные участки рельефа, синклиналям — депрессии [Vasauanu, 1974].

РЕЛЬЕФОБРАЗОВАНИЕ ТЕКТОНИЧЕСКОЕ. — Под Р.т. подразумевается не только горообразование, но и иные тектонические перемещения, в результате которых формируются контрастные формы рельефа поверхности. Как бы ни были сложны отдельные формы тектонического рельефа, они обязаны двум формам движения — подъему и опусканию [Орлова, 1975].

РЕШЕТКА ОРОГРАФИЧЕСКАЯ (Мещеряков, 1972) . — Наложение поперечных поднятий на основные продольные хребты приводит к образованию характерной орографической решетки.

РИФТ (Gregory, 1896) . — От англ. rift — трещина, расщелина. 1. Депрессия, образовавшаяся вследствие сбросов [Лахи, 1966].

2. Грабенообразная впадина большой протяженности в осевой части срединного океанического хребта. Имеет ширину 10—45 км и глубину до 2 км и более [Трифонов, 1966].

3. Структура обрушения, сопровождающая вулканизм. Это грабен вдоль вулcano-тектонического свода, ограниченный сбросами, обрамляющими крылья приподнятых блоков [Святловский, 1971].

4. Термин "рифт" или "рифтовая зона" имеет кинематический смысл и объединяет морфоструктурные комплексы, возникающие в условиях общего растяжения земной коры, обычно сопровождаемого вздутием ее крупных участков [Логачев и др., 1974].

5. Сложный грабен большой протяженности (многие сотни и тысячи километров) и большой амплитуды вертикальных смещений (до нескольких километров). Ширина весьма различна — от десятков до сотен километров. Как геологический термин "рифт" обозначает совокупность структур растяжения. Элементарными структурами растяжения являются грабены. Следовательно, рифт — это совокупность грабенов, принадлежащих к одной области растяжения земной коры [Белоусов, 1975].

6. Традиционный термин (рифт-расселина, трещина), употребляемый для обозначения комплекса океанических морфоструктур, характерных для современных срединно-океанических хребтов [Герасимов, 1976].

Син.: впадина байкальского типа, зона рифтовая, впадина рифтовая [Логачев и др., 1974].

Англ. — rift; нем. — Rift; фр. — rift, vallée.

РИФТ СДВИГОВЫЙ (Ранцман, Пшенин, 1967). — Вдольсдвиговая депрессия, на склонах которой наблюдаются мелкие ступени, обратные уступы, созданные шарнирными движениями по сдвигам. Ложбины не согласуются с общим рисунком расчленения склона.

РИФТОГЕН. — Осевая рифтовая зона срединно-океанического поднятия [Величко, 1972].

Нем. — Riftogen.

РИФТОГЕНАЛЬ. — Подвижная зона или пояс в океане, которым свойственны своеобразные вертикальные движения земной коры, обуславливающие ее вспучивание в виде гигантского вала, сопровождающегося расстрескиванием в своде и формированием здесь рифтовой структуры. В рельефе дна выражен огромным линейным поднятием срединно-океанического хребта [Леонтьев, 1971].

Син.: зона рифтовая.

РОВ КОЛЬЦЕВОЙ. — Пологое узкое изогнутое понижение дна океана у подножия крупных подводных гор [ГС-2].

РОВ ОКЕАНСКИЙ [ГС-2]. — Син.: желоб океанский глубоководный.

Нем. — Ozeangraben.

РОВ ЭКСПЛОЗИВНЫЙ. — Трещинообразная впадина, образованная в результате серии взрывов вдоль зоны растяжения, проявляющейся на поверхности в виде цепочки слившихся шлаковых конусов, серий кратерообразных расширений [ГС-2].

Син.: грабен взрывной.

Нем. — Explosionsgraben.

РЫТВИНА ГЛУБОКОВОДНАЯ (Белоусов, 1955). Син.: желоб глубоководный.

РЮКЛАНД. — Вогнутая сторона возникающей горной цепи [Эдельштейн, 1933].

Англ. — back-land, hinterland; нем. — Rückland; фр. — arrière-pays.

СБРОС. — Разрывное нарушение линейного типа, образовавшееся при растяжении земной коры. В современном рельефе выражен уступом или прямолинейной долиной с четко выраженной асимметрией склонов [Востряков, 1968].

Англ. — fault; нем. — Verwerfung; фр. — faille.

СБРОС АКТИВНЫЙ. — Сброс, по которому смещения пород происходили в позднее геологическое время и, очевидно, могут возобновляться. Это сброс с признаками смещения с начала последнего оледенения [Грант-Тейлор и др., 1969].

Англ. — activ fault; фр. — faille active.

СБРОС ПОЗДНЕЧЕТВЕРТИЧНЫЙ. — Активный за последние 50 000 лет, но нельзя ожидать возобновления движений по нему [Грант-Тейлор и др., 1969].

Нем. — spätquartäre Verwerfung.

СБРОСОУБВАЛ. — Обвал, возникающий при истинном смещении по сбросу до нескольких метров, но благодаря гравитационному смещению массива в сторону долины ширина разрыва аномально расширяется, массив несколько запрокидывается в сторону гор, что обуславливает большую амплитуду видимого вертикального смещения [Солоненко, 1973].

СВОД. — Крупная положительная тектоническая структура округлой или изометричной формы. Ему соответствуют преимущественно денудационные участки равнин с глубокими эрозионными долинами, заполненными новейшими осадочными образованиями, имеющими приподнятое положение, с выступающим цоколем из более древних отложений [Востряков, 1968].

Англ. — arch; нем. — Gewölbe; фр. — voûte, arc.

СВОД ПОДВОДНЫЙ. — Относительно узкая (сотни километров), вытянутая на тысячи километров пологая перемычка между материком и подводными хребтами океанов. Разделяет глубоководные котловины [Хаин, Милановский, 1956].

Син.: порог подводный.

СДВИГ НОВЕЙШИЙ. — Определяется по смещениям и деформациям элементов современного рельефа — долин, водоразделов (многократное одностороннее смещение независимо от уклона местности), по смещениям четвертичных отложений, по специфическим формам рельефа, обусловленным непосредственно горизонтальными движениями [Ранцман, Пшенин, 1967].

СДВИГ СОВРЕМЕННЫЙ. — Является причиной землетрясений и регистрируется в наши дни путем непосредственных наблюдений [Белоусов, 1975].

СЕДИПЛЕН. — Равнинная поверхность, совпадающая с кровлей какой-либо одной толщи или несколько толщ, образующих единый регрессивный ряд. Сохраняет первичный аккумулятивный рельеф [Мещеряков, 1960].

СЕДИПЛЕН ДРЕВНИЙ. — 1. Приподнятый, более древний седиплен платформенной области. Несмотря на действие линейной эрозии и плоскостного смыва, эта поверхность сохраняет многие особенности первичного аккумулятивного рельефа [Мещеряков, 1965].

2. Поверхность структурной равнины [Трифонов, 1966].

СЕДИПЛЕН МОЛОДОЙ. — 1. Низкая аккумулятивная поверхность, обычно четвертичного или плиоценового возраста [Мещеряков, 1965].

2. Поверхность собственно аккумулятивной равнины [Трифонов, 1966].

СЕДЛО ВОЗДУШНОЕ. — Седловина или впадина, выработанная эрозией на вершине антиклинали. Термин австралийских горняков [СОГТ].

Англ. — air saddle; нем. — Luftsattel; фр. — selle aérienne.

СЕДЛОВИНА БЛОКОРАЗДЕЛЯЮЩАЯ (Симонов, 1966). — Седловина, имеющая глубину заложения больше половины относительной высоты вершин, измеренной над ближайшими тальвегами главных русел.

СЕДЛОВИНА ПРОДОЛЖАЮЩАЯСЯ (Воскресенский, 1976, с. 96). — "На продолжении вверх по течению погребенных и подувальных тальвегов постоянно наблюдаются понижения в рельефе коренных пород. Они фик-

сируют более податливые денудации зоны разломов, по которым в эпохи наиболее глубокого вреза располагались тальвеги древних долин”.

СЕЙСМОВУЛКАНОИД. — Небольшой грязевый грифон, образующийся в результате нарушения гидростатического равновесия водонасыщенных грунтов при землетрясении. Диаметр до 1,5 м, редко 3—10 м, глубина заложения ничтожна, деятельность кратковременна [Косыгин, 1958].

СЕЙСМОТЕКТОНИКА. — 1. Учение о геологических условиях возникновения землетрясений [Горшков, 1960].

2. А. Сейсмическое проявление современных тектонических процессов. Б. Раздел геологии, изучающий связь сейсмичности и тектоники регионов [ГС-2].

Син.: геология сейсмическая [Горшков, 1960].

Англ. — seismotectonics; нем. — Seismotektonik; фр. — seismotectonique.

СЕКЦИЯ НЕОТЕКТОНИЧЕСКИХ БЛОКОВ (Лукашов, Лихачева, 1973). — Части блоков, имеющие при общей тенденции движения различные величины смещения.

СИНЕКЛИЗА. — Наиболее крупная отрицательная платформенная структура, образованная длительным и устойчивым опусканием земной коры, выраженная аккумулятивной, слаборасчлененной низменностью с мощным покровом новейших осадочных образований (Прикаспийская синеклиза) [Востряков, 1968].

2. Платформенное опускание большого радиуса кривизны. В рельефе представлено аккумулятивными равнинами или денудационными равнинами, выработанными в толщах осадочных пород [Tricart, 1968].

Англ. — syncline; нем. — Syneklise; фр. — synclise.

СИСТЕМА ГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ СОВРЕМЕННАЯ. — Группировка трех основных структур — центрального поднятия (островной дуги), внешнего глубоководного прогиба (желоба), внутренней глубоководной впадины (окраинного моря). Все три структуры тесно связаны пространственно и генетически [Драновский, Мужиков, 1972].

Син.: геосинклиналь современная, зона геосинклиналь современная.

Англ. — modern geosynclinal system.

СИСТЕМА ГОРНАЯ МОЛОДАЯ. — Возникшая в неогене на месте активно поднимающихся сложных антиклинальных структур альпийской геосинклинальной области. На сложную складчато-надвиговую основу горных стран этого типа часто “насажены” неогеновые и четвертичные вулканические конусы или целые, иногда весьма обширные, молодые вулканические нагорья и гряды. В неоген-четвертичное время молодые страны испытывали интенсивное поднятие в виде единого свода или большой складки [Хан, Милановский, 1956].

Син.: система горная кавказская.

СИСТЕМА ГОРНЫХ ВОЗВЫШЕННОСТЕЙ СЛОЖНАЯ. — Состоит из сочетания горных кражей, отдельных массивов, вулканических конусов. Сюда относятся крупнейшие горные вздутия на Земном шаре [Эдельштейн, 1933].

СИСТЕМА ГОРНЫХ ВПАДИН. — Разделяет поднятия второго порядка и состоит из крупных отрицательных структурных форм — областей абсо-

лутного и относительного прогибания. В рельефе им соответствуют долины, котловины и другие понижения [Костенко, 1970].

СИСТЕМА ОРОГРАФИЧЕСКИХ НАПРАВЛЕНИЙ ДИАГОНАЛЬНАЯ (Панов, 1966). — Линеаменты, ориентированные в направлениях северо-запад— юго-восток и северо-восток — юго-запад.

СИСТЕМА ОРОГРАФИЧЕСКИХ НАПРАВЛЕНИЙ ОРТОГОНАЛЬНАЯ (Панов, 1966). — Линеаменты, ориентированные в направлениях север-юг и запад-восток.

СИСТЕМА ОСТРОВНЫХ ДУГ. — Эта структура представляет одинарную или двойную, реже тройную, цепи островных, а также подводных возвышенностей, глубоководного желоба, расположенного с внешней (океанической) стороны дуги, и глубоководных котловин краевых морей [Красный, 1972].

Англ. — *system of island arcs*; нем. — *Inselbögensystem*; фр. — *système des arcs insulaires*.

СИСТЕМА РАЗРЫВОВ КОНФОРМНАЯ (Пиотровский, 1968). — Приблизительно параллельная границам морфоструктур. В рельефе выражается сбросовым уступом или долиной.

Син.: система разрывов поперечно-склоновая.

СИСТЕМА РАЗРЫВОВ КОНФОРМНАЯ ВНУТРЕННЯЯ (Пиотровский, 1968). — Располагается внутри морфоструктуры, разделяя разные ее зоны.

СИСТЕМА РАЗРЫВОВ КОНФОРМНАЯ ГЛАВНАЯ (Пиотровский, 1968). — Обычно очерчивающая главные границы морфоструктур.

СИСТЕМА РАЗРЫВОВ КРАЕВАЯ. — Располагается в пределах пологих краевых склонов морфоструктуры, а нередко и вне ее, в периферических частях ореолов напряжений, возникающих при формировании морфоструктур и настолько здесь ослабевающих, что они уже не выражаются заметными деформациями рельефа [Пиотровский, 1968].

СИСТЕМА РИФТОВАЯ МАТЕРИКОВАЯ. — Рифтовые долины и грабен-впадины, ограниченные нормальными сбросами, выраженными в рельефе, и заполненные озерными осадками мощностью до 5—6 км [Красный, 1972].

Син.: система рифтовая континентальная.

СИСТЕМА СРЕДИННО-ОКЕАНИЧЕСКИХ ХРЕБТОВ ПЛАНЕТАРНАЯ. — Занимает особое место в геоморфологии океанического дна. Наиболее ярко выражена в Атлантическом океане. Общая протяженность всей системы достигает 60 тыс. км. Для нее характерны валообразные поднятия с рифтовыми долинами и хребтами в осевой зоне [Давидан, 1975].

СИСТЕМА ХРЕБТОВ-ПОДНЯТИЙ (Костенко, 1970). — Является основной формой горного сооружения. Состоит из значительно сближенных и слившихся хребтов, местами осложненных отмершими и редуцированными горными впадинами. В целом эта система образует поднятие второго порядка.

СКАТ КОНТИНЕНТАЛЬНЫЙ. — Часть морского дна, располагающаяся между шельфом и глубинами свыше 2500 м [Эдельштейн, 1933].

Син.: ступень арктическая (по А. Пенку).

СКЛАДКА БОЛЬШАЯ. — 1. Поверхность, деформированная вертикальными движениями в виде складки большого радиуса кривизны. Широкие уплощенные сводовые части этих складок образуют высокие выровненные остаточные поверхности [Марков, 1948].

2. "...Крупнейшие неотектонические структуры Кавказской области в первом приближении рисуются как огромные полого-выгнутые и полого-вогнутые изгибы земной коры. Длина их измеряется сотнями километров..., ширина — десятками или даже одной-двумя сотнями километров, вертикальная амплитуда — несколькими километрами, а радиус кривизны — сотнями километров.

Форма положительных выпуклых изгибов такого рода довольно близко отражается в рельефе областей поднятия..." [Милановский, 1968, с. 341—342].

Син.: мегаскладка, складка основания, структура сводового коробления.

Фр. — pli majeur.

СКЛАДКА БРАХИАНТИКЛИНАЛЬНАЯ. — Небольшая вытянутая положительная тектоническая структура с приподнятым положением покрова новейших осадочных образований. Ей соответствуют аккумулятивные и эрозионные участки равнин с интенсивным развитием эрозионных форм рельефа, врезанные меандры, крупные излучины и горловинообразные сужения долин [Востряков, 1968].

СКЛАДКА БРАХИСИНКЛИНАЛЬНАЯ. — Мелкая вытянутая отрицательная тектоническая структура с пониженным положением покрова новейших осадочных образований. Ей соответствуют аккумулятивные и эрозионные участки равнин с резкими расширениями долин, развитием блуждающих меандр и заболачиванием местности [Востряков, 1968].

СКЛАДКА ЖИВАЯ (Костенко, 1972). — Развивающийся изгиб.

СКЛАДЧАТОСТЬ БОЛЬШАЯ (Пенк, 1961, с. 76). — "...Является процессом, определяющим высотное строение горных поясов... Большая складчатость как бы продолжает складчатость пластов. Во всяком случае она ее переживает, так что результат действия — появление горных систем в рельефе — проявляется тогда, когда складчатость пластов приближается к границе податливости и тем самым происходит приращение материала верхнего структурного яруса к фундаменту".

СКЛАДЧАТОСТЬ КОНДЕНУДАЦИОННАЯ. — Процесс складчатости идет настолько медленно, что все создаваемые тектоникой неровности рельефа, отдельные формы складчатых и разрывных дислокаций целиком уничтожаются денудацией [Шульц, 1976].

СКЛАДЧАТОСТЬ КОНСЕДИМЕНТАЦИОННАЯ. — Складчатая структура формируется одновременно с седиментацией [Шульц, 1976].

Англ. — *consedimentation folding*; нем. — *Auffaltung während der Sedimentation*.

СКЛАДЧАТОСТЬ КОНЭРОЗИОННАЯ. — Процесс складчатости, когда интенсивность поднятия и рост эпейрогенических складок устойчиво больше интенсивности денудационных процессов. Поднимающиеся формы структуры не уничтожаются, а лишь расчленяются линейной эрозией [Шульц, 1976].

СКЛАДЧАТОСТЬ ПОВЕРХНОСТНАЯ (Флоренсов, 1965). — Волнообразные движения земной коры, запечатленные в чередовании вытянутых линейно-горных возвышенностей и сравнительно узких продольных впадин.

Англ. — *surface folding*.

СКЛОН БОРДЕРЛЕНДА. — Покатость, образующая границу бордерленда в сторону суши [Панов, 1963].

СКЛОН ГОРНОЙ ВОЗВЫШЕННОСТИ ПЕРВИЧНЫЙ. — Прослеживающийся по внешнему краю горной страны, независимый от расчленяющих горы эрозионных борозд [Эдельштейн, 1933].

СКЛОН КОНСЕКВЕНТНЫЙ. — Склон консеквентной гряды или наружный склон субсеквентной гряды [Дэвис, 1962].

СКЛОН КОНТИНЕНТАЛЬНЫЙ. — 1. Покатость от внешнего края шельфа или бордерленда в сторону больших глубин [Панов, 1963].

2. Представляет опускающуюся от края шельфа наклонную равнину, расчлененную каньонами и долинами и имеющую крутизну 3–8° (местами до 15–25°). Это планетарный структурный пограничный линеймент — зона приконтинентального опускания и активных тектонических движений [Красный, 1972].

3. Зона перехода от шельфовой области континента к опущенной области океана или глубоководной котловине окраинного или внутреннего моря [Корсаков и др., 1972].

4. “Этот термин авторы используют для сходных по морфологии, но различных по глубинному строению и, видимо, генезису краевых уступов гетерогенных морских котловин” [Корсаков и др., 1975, с. 39].

5. Часть континентальной окраины, расположенная между континентальным шлейфом и подножием. Характеризуется относительно крутыми склонами (3–6°) [ТСАГТ].

Син.: склон материковый [ГС], флексура континентальная [Красный, 1972].

Англ. — continental slope; нем. — Kontinentalabfall, Kontinentalabhang; фр. — talus continentale.

СКЛОН КОНТИНЕНТАЛЬНЫЙ ВТОРИЧНЫЙ. — По Р. Дитцу, борт континентального рифта — склон, образовавшийся после возникновения рифта и расползания континентальных блоков [Мысливец, 1975].

СКЛОН КОНТИНЕНТАЛЬНЫЙ ПЕРВИЧНЫЙ. — По Р. Дитцу, фланг складчатого пояса или орогена (обычно это испытывавшая сжатие призма континентального подножия). Уклон крутой [Мысливец, 1975].

СКЛОН МАТЕРИКОВЫЙ. — 1. Крутонаклонная поверхность между изобатами 200 и 3000 м [Лесгафт, 1914].

2. Часть морского дна, представляющая переходную область между материковой отмелью и глубоководным океаническим дном, с глубинами от 200 до 2450 м, т.е. до среднего уровня земной поверхности. Углы наклона 4–7°, иногда достигают 45°. Характерны подводные каньоны [ГС].

3. Высокий (2–5 км), обычно узкий и относительно крутой (4–13°) подводный уступ океанического дна, отделяющий континентальный массив от океанической впадины [Хаин, Милановский, 1956].

4. Дно с заметным уклоном между внешним краем шельфа и большими глубинами [Панов, 1963].

5. Зона перехода от материковых структур к океаническим. Является вместе с материками и океаническими впадинами надпорядковой структурой [Пуминов, 1967].

6. Часть океанического дна, переходная от шельфа к ложу океана. Располагается на глубинах в среднем от 140 до 3600 м. Может быть сильно растянут в ширину и включать котловины, хребты и возвышенности, чаще однако узкий и со значительными уклонами. В верхней части преобладают наклонные равнины и каньоны, в средней — формы глыбового расчленения, в нижней — ступенчатые равнины и аккумулятивные шлейфы. В пределах С.м. выклинивается гранитный слой и уменьшается общая мощность земной коры [ЭСГТ].

7. Крутой склон, ограничивающий шельф [Шепард, 1969].

8. Крупнейший элемент рельефа Земли, один из морфологических типов зоны переходной (от материка к океану). Представляет собой высокий (несколько тысяч метров) уступ с уклоном в среднем 3—5° (местами до 30—40°), верхняя граница которого совпадает с краем шельфа (глубина 150—200 м), а нижняя (подножие) — образована перегибом поверхности дна при переходе к ложу океана (глубина 3—5 км), дну океанского желоба (до 7—10 км) или котловинного моря (2—4 км) [ГС-2].

9. Разделяет материковую и океаническую ступени рельефа. Является геофизической границей материков и океанов [Марков и др., 1973].

10. Как форма рельефа чаще всего представляет собой склон осадочного чехла, последовательно наслаиваемого на край кристаллического фундамента платформы. По мере накопления осадков склон неизбежно должен перемещаться в сторону океана [Леонтьев, 1975].

Син.: склон континентальный, склон подводный [ГС].

Англ. — continental slope; нем. — Kontinentalabhang, Festland (s) abhang; фр. — talus continental.

СКЛОН МАТЕРИКОВЫЙ ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — 1. На таких склонах господствуют крутые скаты и уступы, тектонически обусловленные подводные каньоны. В случае глубокорасчлененного склона имеются также впадины, желоба, возвышенности [Панов, 1963].

2. Представляет крутые (10—40°) уступы на глубине от 70—350 м до 2000—3200 м. Уступы материкового склона — это сбросы или крутые флексуры, осложненные сбросами [Матишов, 1973].

Син.: уступ материкового склона (Матишов, 1973), склон материковый с тектоническим рельефом (Панов, 1963).

СКЛОН МОНОКЛИНАЛЬНЫЙ. — Сопряженный склон между поднятием и впадиной с моноклиналильным залеганием пород и уменьшением угла падения пластов в направлении области погружения. В геоморфологическом отношении обычно характеризуется постепенным расчленением рельефа от глубоко- до умереннорасчлененного [Костенко, 1972].

СКЛОН, ОБРАЩЕННЫЙ ПО ПАДЕНИЮ. — Любая деструктивная поверхность, примерно совпадающая с направлением падения пластов [Лахи, 1966].

Англ. — dip slope.

СКЛОН ОБСЕКВЕНТНЫЙ. — Внутренний склон субсеквентной гряды, обращенный к антиклинальной долине [Дэвис, 1962].

СКЛОН ОСТРОВНОЙ. — По А.В. Живаго, покатость от внешнего края островного шельфа в сторону больших глубин [Панов, 1963].

СКЛОН СОПРЯЖЕННЫЙ. — Склон, общий для горного сооружения и межгорной или предгорной впадины. С.с. новейших поднятий и впадин представляют крылья мегаскладок. Всегда обрамляют в виде ступенчатого рельефа общее и частные поднятия [Костенко, 1970, 1972].

СКЛОН СОПРЯЖЕННЫЙ НЕСОГЛАСНЫЙ (Костенко, 1970) . — Наклон которого не совпадает с уклоном продольных долин.

СКЛОН СОПРЯЖЕННЫЙ СОГЛАСНЫЙ (Костенко, 1970) . — Склон на погружении горного сооружения, развивающегося по простиранию основного хребта-поднятия.

СКЛОН СУБКОНТИНЕНТАЛЬНЫЙ (Корсаков и др., 1972) . — Подобен континентальному и расположен на краю глубоководной котловины окраинного или внутреннего моря, но характеризующийся наличием земной коры "субокеанического" типа.

СКЛОН ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — 1. Уступ, созданный прямыми тектоническими движениями [Симонов, 1971].

2. Возникает в результате деформации исходной горизонтальной поверхности складчатыми или разрывными дислокациями [Подобедов, 1974].

Син.: склон, созданный тектоникой [Симонов, 1969].

СМЕЩЕНИЕ МОНОКЛИНАЛЬНОЕ. — Процесс асимметричного развития долины, когда река, текущая вдоль простирания пород, стремится сместить свое русло в направлении общего падения пластов [Мушкетов, 1926; СОГТ].

Англ. — uniclinal shifting, monoclinal shifting.

СОММА. — 1. Вулканическая форма типа Везувия, имеющая форму настоящего конуса, стоящего на ровной местности совершенно уединенно и окруженного полукруглым валом, который имеет с ним почти одинаковую высоту [Цюрхер и Марголле, 1869].

2. Наружная часть вулкана типа Везувия, представляющая древнюю кальдеру [Эдельштейн, 1933].

3. Сохранившаяся гребнеобразная часть более древнего вулкана, оставшаяся после провала вершины вулкана или ее взрыва, частично или полностью окаймляющая возникший в образовавшейся впадине новый вулкан (везувияльный конус), отделенный от гребня кольцевой долиной, называемой а т р и о [ГС-2].

Син.: с о м м а в у л к а н [Святловский, 1971].

Англ. — somma; нем. — Somma; фр. — somma.

СООРУЖЕНИЕ ГОРНОЕ АМЕРИКАНСКОГО ТИПА (Бондарчук, 1949) . — Сооружение, складчатые цепи которого состоят из почти параллельных Кордильер — недугообразных очертаний. На внутренней стороне этих цепей нет депрессий и морских бассейнов.

СООРУЖЕНИЕ ГОРНОЕ ВНУТРИКОНТИНЕНТАЛЬНОЕ. — Располагается на границе платформ с различной направленностью вертикальных движений на протяжении кайнозоя [Костенко, 1970].

СООРУЖЕНИЕ ГОРНОЕ ВОСТОЧНОАЗИАТСКОГО ТИПА (Бондарчук, 1949) . — Состоит из дугообразно изогнутых горных цепей. Выпуклая сто-

рона дуг обращена к океану. Во внутренней стороне дуг заключены веерообразные депрессии и морские бассейны. Фланговые дуги пересекаются.

СООРУЖЕНИЕ ГОРНОЕ ГИССАРО-АЛАЙСКОГО ТИПА (Костенко, 1970). — Сложное горное сооружение, где имеются благоприятные условия консервации первой геоморфологической зоны. Древний рельеф сохраняется во внутренних высоко поднятых районах, так как системы горных впадин и хребтов-поднятий почти повсеместно прорезаны сквозными ущельями:

СООРУЖЕНИЕ ГОРНОЕ ИНДОЕВРОПЕЙСКОГО ТИПА (Бондарчук, 1949). — Горные цепи не имеют определенной ориентировки и отношения к океану.

СООРУЖЕНИЕ ГОРНОЕ КАВКАЗСКОГО ТИПА (Костенко, 1970). — Простое высокое и узкое горное сооружение с неблагоприятными условиями консервации горного рельефа на своде общего поднятия. Например, на Большом Кавказе рельеф первой геоморфологической зоны практически уничтожен.

СООРУЖЕНИЕ ГОРНОЕ КОПЕТДАГСКОГО ТИПА (Костенко, 1970). — Характеризуется умеренным общим воздыманием невысоких горных поднятий, где контраст между высотным положением первой и второй геоморфологических горных зон уменьшается и условия консервации первой зоны ухудшаются. Древний рельеф первой зоны сохраняется в верхних частях склонов хребта и долинах-впадинах.

СООРУЖЕНИЕ ГОРНОЕ ПАМИРСКОГО ТИПА (Костенко, 1970). — Существуют благоприятные условия для формирования и сохранности древнего орогенного рельефа в обширных и высоких горных сооружениях. Если при этом первая геоморфологическая горная зона оказывается быстро поднятой на значительную высоту, то она образует верхний ярус. В таких условиях временно может существовать полная изоляция слабо и умереннорасчлененного рельефа от молодых процессов глубинной эрозии.

СООРУЖЕНИЕ ГОРНОЕ ТИПА СВОДА. — От горст-антиклиналей оно отличается меньшей удлинённостью. Своды, как правило, имеют нормальную форму или слабо удлинены. Представляют собой овалы, что отчетливо видно в радиальном и дугообразном рисунке гидросети [Симонов, 1966].

СОПКА ГРЯЗЕВАЯ. — Грязевой вулкан очень небольших размеров. Форма С.г. зависит от густоты выделяемой грязи: при очень жидкой сопочной грязи конус может и не образоваться, так как грязь будет разливаться по поверхности земли [ГС-2].

Син.: с а л ь з а.

Англ. — mud cone; нем. — Salse; фр. — salse.

СОПКА НЕФТЯНАЯ. — Кировый бугор конической или караваеобразной формы с кратерным отверстием, заполненным нефтью. Обычно из него вместе с нефтью выделяются газ и жидкая грязь, которая вместе с нефтью дает кир. Генетически С.н. связана непрерывным рядом переходных форм с грязевым вулканом [ГС-2].

Англ. — oil volcano, volcano oil cone.

СПЕКТР КЛИНОМЕТРИЧЕСКИЙ. — Метод анализа неотектонических движений; предложен В.К. Гуделисом. Заключается в определении уклонов (в %) каждой береговой линии по отношению к современному уров-

ню моря в порядке возрастной последовательности. Затем составляется таблица клинометрических данных, в которых каждая расположенная выше (более древняя) береговая линия меняет свое положение в пространстве на величину угла наклона, с которой деформируется более молодая (расположенная ниже) береговая линия. По таблице строится клинометрический спектр, по которому можно проследить ход и знак тектонических движений, установить время тектонических перестроек и относительную скорость движений [Николаев, 1962].

СПЕКТР ЭПЕЙРОГЕНИЧЕСКИЙ. — Заключается в нанесении результатов наблюдений береговых линий на диаграмму соответственно высотам синхронной береговой линии, выбранной в качестве исходного уровня, установленного повсеместно. Другие отметки береговых форм соединяются прямыми линиями. Их высоты определяются как линейные отношения к высотам исходной береговой линии [Фромм, 1969].

Син.: спектр колебательно-волновой (Николаев, 1962).

СТАДИЯ ВЕЛИКОЙ ПЕРЕСТРОЙКИ (Костенко, 1970). — Соответствует становлению общего поднятия в рельефе в виде горного сооружения.

СТАДИЯ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ВСТУПИТЕЛЬНАЯ (Костенко, 1965). — Соответствует началу быстрого повышения интенсивности поднятия и сноса, а также прогибания и аккумуляции на обособленных участках области горообразования.

СТАДИЯ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ГЛАВНАЯ (Костенко, 1965). — Соответствует становлению общего поднятия в виде сложнорасчлененного горного поднятия.

СТАДИЯ ГОРООБРАЗОВАНИЯ ЗАВЕРШАЮЩАЯ (Костенко, 1965). — Соответствует дальнейшему развитию процессов, определившихся в течение главной стадии; продолжается общее неравномерное воздымание и расширение частных поднятий, местами их слияние. Это способствует отмиранию внутригорных впадин и расчленению их секущими долинами.

СТАДИЯ НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ (Милановский, 1968). — Этап значительной активизации тектонических движений с конца миоцена.

Син.: этап неотектонический.

СТАДИЯ ПРОДОЛЬНЫХ ДОЛИН (Костенко, 1970). — Соответствует времени формирования верхнего этажа расчленения горного сооружения.

СТАДИЯ РАЗВИТИЯ РЕЛЬЕФА ПЛАТФОРМЕННО-АБИССАЛЬНО-ОКЕАНИЧЕСКАЯ (Панов, 1966). — Наметилась в конце мезозоя и получила свое наиболее совершенное развитие на неотектоническом этапе. Отличительные черты этой стадии — возрастающее усложнение платформенной суши и все возрастающие контрасты в морфологии высоко поднятых материковых платформ и глубоко опущенных (до абиссальных глубин) платформ океанических.

СТАДИЯ РАЗВИТИЯ РЕЛЬЕФА ПЛАТФОРМЕННО-ГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ (Панов, 1966). — Началась с протерозоя, когда наметилось разделение структур земной коры на платформенные и геосинклинальные. В морфологическом отношении это было разделение на материковые равнины и неглубокие геосинклинальные моря.

СТАДИЯ РАЗВИТИЯ РЕЛЬЕФА ПЛАТФОРМЕННО-ОКЕАНИЧЕСКАЯ (Панов, 1966). — Наступила в конце палеозоя — начале мезозоя. Ей отве-

чает широкое распространение платформенной суши, сокращение площадей геосинклинальных морей и разрастание океанических впадин.

СТАДИЯ РАЗВИТИЯ РЕЛЬЕФА СТРУКТУРНАЯ. — Первичная стадия, начинающаяся в результате горообразования или регрессии моря. Для этой стадии характерно наличие первозданной поверхности гор и равнин, не измененной эрозийными процессами. Элементы орографии совпадают с элементами геологических структур [Патяева, 1971].

СТАДИЯ РАЗРУШЕНИЯ ПЕРВИЧНЫХ ТЕКТОНИЧЕСКИХ ФОРМ ЗАЧАТОЧНАЯ (Воскресенский, 1968). — Когда тектонические движения еще только начали создавать новую форму, а эрозия начала лишь расчленять наиболее крутые уступы.

СТАДИЯ РАЗРУШЕНИЯ ПЕРВИЧНЫХ ТЕКТОНИЧЕСКИХ ФОРМ ЗРЕЛАЯ (Воскресенский, 1968). — Когда горный хребет достиг максимальных высот, а остатки исходной поверхности сохранились лишь местами.

СТАДИЯ РАЗРУШЕНИЯ ПЕРВИЧНЫХ ТЕКТОНИЧЕСКИХ ФОРМ ОСТАТОЧНАЯ (Воскресенский, 1968). — Когда денудация и аккумуляция уже в основном разрушили горное поднятие; сохранились лишь руины.

СТАДИЯ РАЗРУШЕНИЯ ПЕРВИЧНЫХ ТЕКТОНИЧЕСКИХ ФОРМ РАЗВИТАЯ (Воскресенский, 1968). — На этой стадии определенно оконтурившиеся очертания горных хребтов лишь в деталях изменяются тектоникой; эрозия и склоновая денудация местами уже проникли к осевым частям поднятия.

СТОЛБ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — Остаток вулканических продуктов, заполнявших канал вулкана и сохранившихся при его разрушении за счет большой устойчивости этих пород к выветриванию [Половинкин, 1958].

Син.: столб лавовый [Тиррель, 1934].

Англ. — volcanic plug.

СТРАНА ГОРНАЯ ВЕРХОЯНО-КОЛЫМСКОГО ТИПА (Николаев; 1962). — Горная страна, возникшая на месте эпикиммерийской платформы или на основе альпийской геосинклинали [Костенко, 1972].

СТРАНА ГОРНАЯ ВОЗРОЖДЕННАЯ. — По В.Е. Хаину, горная страна "эпиplatformенного пояса" [Костенко, 1972].

СТРАНА ГОРНАЯ ВТОРИЧНАЯ (Костенко, 1972). — Эпиplatformенная горная страна, возникшая на древней (домезозойской) платформе.

СТРАНА ГОРНАЯ ВУЛКАНИЧЕСКАЯ. — Характеризуется тем, что продукты вулканических извержений многих эруптивных центров сливаются в более или менее обширную возвышенность, над которой поднимаются лишь вершинные части отдельных вулканических конусов [Щукин, 1964].

СТРАНА ГОРНАЯ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ. — По В.Е. Хаину, горная страна островных дуг [Костенко, 1972].

СТРАНА ГОРНАЯ МОЛОДАЯ. — По В.Е. Хаину, горная страна, сформировавшаяся непосредственно после замыкания геосинклинали [Костенко, 1972].

СТРАНА ГОРНАЯ МОНОАНТИКЛИНАЛЬНАЯ (Щукин, 1964). — Представляет одиночный антиклинальный свод значительных размеров, иногда осложненный мелкой складчатостью и разломами.

СТРАНА ГОРНАЯ МОНОГЕННАЯ (Костенко, 1972). — Состоящая из горных сооружений одного и того же типа.

СТРАНА ГОРНАЯ ОМОЛОЖЕННАЯ (Костенко, 1972) . — Возникшая на подвижной платформе.

СТРАНА ГОРНАЯ ПЕРВИЧНАЯ (Костенко, 1972) . — Развивающаяся на молодой платформе, разновидность эпиплатформенных горных стран.

Син.: страна горная постэпигеосинклинальная.

СТРАНА ГОРНАЯ ПЛАТФОРМЕННАЯ. — По В.Е. Хаину, горы подвижных платформ или омоложенные горы [Костенко, 1972] .

СТРАНА ГОРНАЯ ПОЛИГЕННАЯ (Костенко, 1972) . — Состоящая из горных сооружений различного генезиса.

СТРАНА ГОРНАЯ ПОЛНОЙ СКЛАДЧАТОСТИ (Трифонов, 1966) . — Обычно состоит из относительно симметричных субпараллельных комплексов сопряженных и вытянутых антиклинальных и синклинальных складок.

СТРАНА ГОРНАЯ ПРОСТАЯ (Костенко, 1972) . — Представляет одно горное сооружение, часто отделенное от сопредельных платформенных областей предгорными впадинами.

СТРАНА ГОРНАЯ СЛОЖНАЯ (Костенко, 1972) . — Включает несколько горных сооружений, разделенных межгорными впадинами.

СТРАНА ГОРНАЯ ТЕКТОНИЧЕСКАЯ (Щукин, 1964) . — Возникшая в результате складчатых или глыбовых деформаций земной поверхности при орогенных процессах.

СТРАНА ГОРНАЯ ТЯНЬ-ШАНЬСКО-БАЙКАЛЬСКОГО ТИПА. — По Н.И. Николаеву, горная страна, возникшая на месте разновозрастных платформ — эпипротерозойских, эпикаледонских и эпигерцинских [Костенко, 1972] .

СТРАНА ГОРНАЯ ЭПИГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ. — Образуется в конце процесса замыкания геосинклинали или непосредственно после него. В современном рельефе это преимущественно высокие линейно-вытянутые системы хребтов, часто с альпийским обликом рельефа, осложненного вулканическими постройками [Костенко, 1972] .

СТРАНА ГОРНАЯ ЭПИПЛАТФОРМЕННАЯ. — Страна, новейшему орогенезу которой предшествовал длительный этап относительно спокойного состояния литосферы [Дедков и др., 1973] .

СТРАНА ПЛАСТОВО-СТУПЕНЧАТАЯ. — Характеризуется куэстовым рельефом с далеко стоящими друг от друга уступами ступеней [Щукин, 1960] .

Нем. — Schichtstufenland.

СТРАНА СБРОСОВО-ОЗЕРНАЯ (Бондарчук, 1949) . — Выделяется в пределах докембрийских щитов, где благодаря сложной сети разломов образуются более или менее значительных размеров участки, перемещенные по отношению друг друга. Опущенные участки (грабены) в большинстве случаев заполняются водой и образуют систему озер.

СТРАНА СКЛАДЧАТО-ГЛЫБОВАЯ. — Страна, характеризующаяся сочетанием нагорьев складчатых глыб [Зупан, 1914] .

Нем. — Faltenschollenland.

СТРАНА СТОЛОВАЯ. — 1. Равнинная область с горизонтальным напластованием пород древнего происхождения [Лесгафт, 1914] .

2. Обширная территория, обладающая значительной абсолютной высотой и равнинным рельефом. Обычно сложена горизонтально залегающими

пластами устойчивых горных пород, образующими бронированный рельеф [ГС].

Нем. — Tafelland.

СТРАТИПЛЕН. — 1. Выработанная равнинная поверхность, сформированная в условиях платформенного (почти горизонтального) залегания слоев [Мещеряков, 1960].

2. Поверхность выравнивания, бронированная плотными, горизонтально залегающими породами [Тимофеев, 1969].

СТРАТОВУЛКАН. — 1. Вулканический конус, состоящий из слоев туфа и лавы [Лесгафт, 1914].

2. Это форма, которая представляет хорошо напластованную или слоистую структуру, обязанную своим происхождением чередующимся извержениям лавы и выбросам обломочных продуктов [Тиррель, 1934].

3. Собирательный термин для обозначения всех полигенных вулканов, построенных из лавовых потоков и накоплений рыхлого материала [Ритман, 1964].

Син.: вулкан типа Везувия [Лесгафт, 1914], конус смешанный [Ог, 1932], к. туфо-лаво-вый, к. "нормальный" [Дэли, 1936], вулкан слоистый [КГЭ].

Англ. — strato-volcano; нем. — Stratovulkan, Schichtvulkan; фр. — strato-volcan.

СТРОПИЛА. — По Ю. Фламанду, ряды гребней на крыле антиклинальной возвышенности, похожие на чешуи и представляющие остатки пластов [Мартонн, 1945].

фр. — chevrons.

СТРУКТУРА АКТИВНАЯ. — Вызывающая деформации террас, поверхностей выравнивания, изменения мощностей и фаций новейших отложений [Мещеряков, 1965].

СТРУКТУРА БАССЕЙНОВ И ХРЕБТОВ. — Топографическая и ландшафтная провинция, характеризующаяся сочетанием наклоненных сбросовых блоков, образующих продольные асимметричные хребты или горы, и широких разделяющих их бассейнов. Пример: провинция Бассейнов и Хребтов на юго-западе США [ТСАГТ].

Англ. — basin-range structure.

СТРУКТУРА ВОЗРОЖДЕННАЯ. — С прерванным и возобновленным в новейшее время развитием [Ласточкин, 1976].

СТРУКТУРА ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ. — 1. Под геоморфологической структурой (морфоструктурой) понимается комплекс форм рельефа и геологической структуры, исторически связанный в единое целое общностью условий развития [Мещеряков, 1965].

2. Некоторая обладающая естественными геологическими границами область внутренней коровой среды, противопоставленная внешней водно-воздушной среде, иными словами, совокупность вещественных внутриморфологических (условия залегания геологических тел) и структурно-динамических свойств субстрата. Геоморфологическая структура не совпадает с тем, что мы называем геологическим строением, оба эти понятия родственны. Она включает только те свойства земной коры, которые получили или же могут получить выражение в рельефе, повлиять на развитие

его форм, проявляется в нем как непосредственно, так и в опосредствованном виде. Это "сырая заготовка" для существующего и будущего рельефа [Флоренсов, 1971].

3. Все вещественно-морфологические свойства геологических тел и все тектонические формы (включая и неотектонические деформации), которыми в данное время обладает субстрат и которые длительно сохраняются на поверхности планеты. Внутренняя Г.с. — это все то, что может рассматриваться с точки зрения потенциальной возможности (предназначенности) проявить себя тем или иным образом в рельефе: активно, преодолевая воздействие денудации через высокий темп тектонических движений, или пассивно — через одну литологию и климат [Флоренсов, 1978б].

Син.: морфоструктура [Мещеряков, 1965].

СТРУКТУРА ГЕОТАФРОГЕННАЯ (Александров, 1973). — Срединно-океанический хребет.

Син.: структура георифтогенальная.

СТРУКТУРА ГОРНОЙ ЦЕПИ МОНОКЛИНАЛЬНАЯ. — Структура, возникающая в тех случаях, когда горные цепи и гряды возникают на месте крыльев антиклинали; падение обычно бывает только в одну сторону [Половинкин, 1958].

СТРУКТУРА КАРПАТСКАЯ (Мартонн, 1945). — Горные массивы с сохранившимися эрозионными поверхностями и понижения, ограниченные флексурами или сбросами.

СТРУКТУРА МОРФОЛОГИЧЕСКАЯ. — Крупные элементы рельефа континентов и дна морских впадин, например равнины, плато, горные хребты и т.п., совпадающие с крупными геологическими структурами. Основные черты рельефа обусловлены геологическим строением [ГС].

Син.: морфоструктура.

Англ. — morphological structure.

СТРУКТУРА НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — 1. В этом понятии абстрагируются те компоненты суммарных тектонических деформаций, которые обусловлены новейшими движениями [Милановский, 1968].

2. По определению Н.И. Николаева (1962), понимается как структура, явно или скрыто выраженная в рельефе [Рослый, 1973].

СТРУКТУРА НОВЕЙШАЯ. — 1. Структура, доступная неотектоническому анализу, т.е. получившая прямое орографическое выражение [Несмянов, 1971].

2. Сквозная дислокация, образованная в неоген-четвертичное время, амплитуда которой увеличивается вниз по разрезу или остается постоянной [Ласточкин, 1976].

СТРУКТУРА НОВЕЙШАЯ ЛОКАЛЬНАЯ (Апродов, 1965). — Представляет собой глыбу земной коры, поперечник которой ограничивается первыми десятками километров. Такие глыбы образуют небольшие горные кряжи, межгорные долины, отдельные возвышенности и т.д. Обычно С.н.л. ограничиваются разломами земной коры, уходящими в глубину на несколько километров.

Син.: структура новейшая местная.

СТРУКТУРА НОВЕЙШАЯ ПАНРЕГИОНАЛЬНАЯ (Апродов, 1965). — Крупнейшее поднятие или прогиб земной коры и верхней мантии протя-

женностью в несколько тысяч километров. Это плавные изгибы, осложненные разломами и глыбовыми структурами. Глубинные разломы, ограничивающие С.н.п., пересекают мантию Земли на несколько сотен километров вглубь. В рельефе эти структуры получают выражение в виде крупнейших горных систем, сложных нагорий, морских котловин и т.д.

Син.: структура новейшая всерегиональная.

СТРУКТУРА НОВЕЙШАЯ ПОЛИРЕГИОНАЛЬНАЯ (Апродов, 1965) . — Имеет размеры в сотни и тысячи километров в длину. Это мощные волнообразные поднятия и опускания земной коры и верхней мантии, осложненные глыбами региональных и локальных новейших структур. В рельефе выражены в виде обширных нагорий, складчато-глыбовых горных систем, цепей крупнейших впадин и т.д.

Син.: структура новейшая многорегиональная.

СТРУКТУРА НОВЕЙШАЯ РЕГИОНАЛЬНАЯ (Апродов, 1965) . — Представляет сочетание глыб земной коры и складкообразных поднятий и опусканий. Образует мощные горные хребты и плато, большие депрессии рельефа. Состоит из локальных структур и ограничена разломами, уходящими на глубину на первые десятки километров.

Син.: структура новейшая районная.

СТРУКТУРА НОВЕЙШАЯ СУПЕРРЕГИОНАЛЬНАЯ (Апродов, 1965) . — Представляет крупные части континентальных массивов и океанических депрессий и определяет положение великих сейсмических поясов.

Син.: структура новейшая сверхрегиональная.

СТРУКТУРА НОВЕЙШАЯ ТЕКТОНИЧЕСКАЯ (Николаев, 1962) .

Син.: структура неотектоническая (по В.А. Обручеву), с. морфологическая (по А.А. Григорьеву), морфоструктура (по И.П. Герасимову), морфотектоника (по Б.Л. Личкову), с. геоморфологическая (по И.С. Щукину, Ю.А. Мещерякову, Ж. Трикару и др.), мегаформа рельефа (по В.Е. Хаину и Е.Е. Милановскому).

СТРУКТУРА ОРОГЕНИЧЕСКАЯ ЭПИПЛАТФОРМЕННАЯ (Хаин, 1964) . — Глыбовые и сводово-глыбовые горные сооружения, сформированные в районах с платформенной предысторией [Красный, 1972] .

СТРУКТУРА ПАССИВНАЯ . — 1. Такая структура не была абсолютно неподвижной в новейшее время; она участвовала в общих поднятиях или опусканиях, но на фоне этих движений не испытывала дифференцированных подвижек [Мещеряков, 1965] .

2. Структура, неактивная в новейшее время и не выраженная в современном рельефе и новейшем структурном плане [Ласточкин, 1976] .

Син.: структура неактивная [Мещеряков, 1965] .

СТРУКТУРА ПЛАСТОВАЯ . — Обладает горизонтальным залеганием горных пород, распространена в платформенных областях, в рельефе представлена пластовыми равнинами и плато, слоевыми (пластовыми) возвышенностями [Панов, 1966] .

Англ. — sheet structure; нем. — Schichtenstruktur; фр. — structure stratoïde.

СТРУКТУРА ПЛАТФОРМЕННАЯ НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ "ЗАКРЫТАЯ" (Рождественский, 1967) . — Сформированная в неоген-четвертичных слоях, возникает и развивается в условиях новейшего прогибания.

Син.: структура платформенная неотектоническая покровная.

СТРУКТУРА ПЛАТФОРМЕННАЯ НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ "ПОЛУРАСКРЫТАЯ" (Рождественский, 1967). — Структура с частичным развитием неоген-четвертичного покрова; новейшие отложения развиты только в мульдах и выклиниваются в сторону свода. По всей природе является конседиментационной структурой.

СТРУКТУРА ПЛАТФОРМЕННАЯ НЕОТЕКТОНИЧЕСКАЯ "РАСКРЫТАЯ" (Рождественский, 1967). — Лишенная чехла неоген-четвертичных отложений, формируется в условиях устойчивого новейшего воздымания.

Син.: структура платформенная неотектоническая "голая", С.п.н. беспокровная.

СТРУКТУРА ПЛОЩАДНОГО ХАРАКТЕРА ЭЛЕМЕНТАРНАЯ (Симонов, 1967). — Блок земной коры, обладающий свободой тектонического перемещения и в рельефе выраженный в виде отдельной обособленной сопки или представляет часть горного массива или впадины.

СТРУКТУРА РАЗРЫВНАЯ АКТИВНАЯ. — Четко отраженная на земной поверхности прямолинейным уступом или разрывным нарушением в неоген-четвертичных отложениях [Горелов, Розанов, 1970].

СТРУКТУРА РАЗРЫВНАЯ ПАССИВНАЯ. — Разлом или сброс, не выраженные в рельефе земной поверхности и в неоген-четвертичных отложениях [Горелов, Розанов, 1970].

Син.: структура разрывная "залеченная".

СТРУКТУРА РАЗРЫВНАЯ СЛАБОАКТИВНАЯ. — Флексура, разлом, сброс, выраженные преимущественно прямолинейными изгибами рисунка речной сети или прямолинейно расположенными цепочками озер, шоров и других элементов ландшафта [Горелов, 1970].

СТРУКТУРА СЛАБОАКТИВНАЯ. — По С.К. Горелову, структура, вызывающая деформации низких террас с амплитудой не более 2—4 м и высоких террас — не более 6—8 м [Мещеряков, 1965].

СТРУКТУРА "ЧЕРЕПАХОВАЯ". — Радиально-кольцевое эрозионно-тектоническое расчленение [Ахметьев, Шевченко, 1968].

СТРУКТУРНОСТЬ РЕЛЬЕФА (Щукин, 1960). — Отпрепарированность и морфологическая выраженность стойких структурных элементов — отдельных "твердых" пластов, интрузивных тел, обнаженные денудацией поверхности которых играют роль в образовании отдельных участков топографической поверхности и граней элементов рельефа.

Син.: структурность форм (Щукин, 1964).

СТУПЕНЬ КОНТИНЕНТАЛЬНАЯ. — Прибрежный пояс глубиной обычно не выше 200 м [Мушкетов, 1924].

Син.: шельф.

СТУПЕНЬ МАТЕРИКОВАЯ. — Одна из двух глобальных ступеней Земли, противоположная океанической. Краина материковой ступени (шельф) затоплена [Марков и др., 1973].

СТУПЕНЬ МАТЕРИКОВОГО СКЛОНА. — Субгоризонтальная ступень на материковом склоне. В одних случаях она рассматривается как структурная терраса, простирающаяся вдоль склона на большие расстояния, в других — как отдельный выступ, обусловленный локаль-

ным сбросом. Обычно на склоне наблюдается система таких ступеней [Львин, 1965].

СТУПЕНЬ ОКЕАНИЧЕСКАЯ. — Глобальная ступень, соответствующая океаническим глубинам [Марков и др., 1973].

СТУПЕНЬ ПЛАСТОВАЯ. — Уступ равнины, сложенной горизонтальными пластами пород различной стойкости. При однообразном падении слоев в результате денудации переходит в куэсту [ЭСГТ].

СТУПЕНЬ ПРЕДГОРНАЯ. — Сглаженная денудацией поверхность, располагающаяся на той или иной высоте, в горах. Серия таких ступеней отражает последовательность и величину поднятий в рельефе гор [Бондарчук, 1949].

СТУПЕНЬ ПРЕДГОРЬЯ. — Пьедестальная часть горного сооружения [Костенко, 1970].

СТУПЕНЬ РАМПОВАЯ. — Треугольная или утлогообразная в плане главная ступень пластовых гребней или вторичная ступень обратных скатов пластовых гребней, связанная со слоями устойчивых пород [Blume, 1972].

Нем. — Rampenstufe; фр. — chevron.

СТУПЕНЬ РЕЛЬЕФА. — Территория, испытавшая в новейшее время суммарно одинаковую величину поднятия (опускания) и расположенная в настоящее время на примерно одной абсолютной высоте [Масарский, Рейснер, 1971].

СТУПЕНЬ СБРОСОВАЯ. — Образуется в случае, если по линии одиночного нормального разлома одно его крыло окажется на значительном протяжении высоко поднятым над другим крылом, сохранив первоначальное, близкое к горизонтальному положение поверхности [Щукин, 1964].

Англ. — fault bench; нем. — Bruchstufe; фр. — gradin de faille.

СУБПЛАТФОРМА. — Выровненная денудацией и погруженная часть горных сооружений подвижных зон. Большинство С. — это плоские равнины, холмистые страны или глыбовые горы [Бондарчук, 1972].

СУПЕРЛИНЕАМЕНТ. — Линейно-вытянутая форма рельефа планетарного масштаба, в основе которой лежит величайший разрыв [Журенко, 1974].

ТАЛАССИДЫ. — Термин, предложенный Ю.Ф. Чемяковым для подвижных океанских поясов, формирующихся при раздвижении океанической коры. Они включают срединно-океанические хребты [ГС-2].

ТАЛАССОГЕН. — 1. Тектоническая область дна океана, лежащая за пределами океанического подвижного пояса. Предложен взамен термина "талассократон", ибо ни по форме, ни по тектоническим свойствам эти площади дна океанов не могут отвечать понятию "щит" (кратон) [Пушаровский, 1972].

2. "Термин..., предлагаемый для обозначения комплекса океанических морфоструктур, характерных для большей части дна Атлантического, Индийского и других океанов. В свете теории глобальной тектоники плит эти морфоструктуры образовались в процессе "раскрытия" (спрединга) дна современных океанов" [Герасимов, 1976, с. 13].

ТАЛАССОГЕНЕЗ. — Формирование океанических впадин [Трифонов, 1966].

ТАЛАССОКРАТОН (Фейербридж, 1955). — 1. Область океанской платформы, не испытавшей складчатость [Удинцев, 1967].

2. Тектонически устойчивая область океанического дна, испытавшая преимущественно нисходящие движения и практически асейсмичная. В пределах Т. установлены огромные выровненные пространства (талассоплены), океанские валы, глыбовые океанские поднятия, купола и зоны разломов [Красный, 1972].

3. Обширная глубоководная равнина с более или менее однородными глубинами — 4000—5000 и до 6000 м. Это почти не нарушенные площади океанического дна, представляющие особый тип структурных форм земной коры [Муратов, 1975].

4. "Новый термин (трансформация традиционного) для обозначения комплекса океанических морфоструктур, характерных для западной части дна Тихого океана" [Герасимов, 1976, с. 13].

Син.: платформа океаническая [Безруков, 1970].

Англ. — thalassocraton; нем. — Ozeankraton; фр. — craton océanique.

ТАЛАССОПЛЕН (Красный, 1972). — Огромный выровненный участок талассократона, являющийся наиболее устойчивой его частью.

Син.: талалпен, плита океаническая.

ТАФРОГЕН. — Термин предложен Г.Б. Удинцевым для срединно-океанических хребтов [Щукин, 1974].

Англ. — taphrogen; нем. — Taphrogen; фр. — taphrogen.

ТАФРОГЕОСИНКЛИНАЛЬ. — Рифтовая долина, ограниченная сбросами [Святловский, 1971].

Англ. — taphrogeosynclinale; нем. — Taphrogeosynklinale; фр. — géosynclinale taphrogénique.

ТЕКТОЛИТОМОРФОСТРУКТУРА. — 1. Морфоструктура, предопределенная тектоническими процессами, но обусловленная селективной денудацией [Ананьев, 1971].

2. Форма земной поверхности, соответствующая тектонической структуре с определенной литологией пород [Симонов, 1972].

ТЕКТОМОРФОГЕНЕЗ. — [Симонов, 1972].

Син.: рельефообразование эндогенное.

ТЕКТОМОРФОСТРУКТУРА. — Единство рельефа и тектонической структуры — форма рельефа, границы которой совпадают с тектоническими границами [Симонов, 1972].

ТЕКТОНИКА АКТИВНАЯ. — Тектонические движения в приложении к рельефу [Флоренсов, 1971].

ТЕКТОНИКА ЖИВАЯ (Солоненко и др., 1966, с. 15). — "Под живой тектоникой ... понимается голоценовая тектоника, имеющая конкретное выражение на поверхности Земли".

Син.: тектоника новейшая [ГС-2].

ТЕКТОНИКА НОВЕЙШАЯ (Шульц, 1937). — "...Некоторые под новейшей тектоникой понимают те тектонические процессы, которыми создан в основных чертах современный рельеф... Такое толкование очень широко и неопределенно, так как оно обнимает собой верти-

кальные и горизонтальные движения, относящиеся не только к новейшему, четвертичному, времени, но и ко всему кайнозою и мезозою" [Николаев, 1949, с. 6].

2. "... Те тектонические проявления, для установления и изучения которых применяются геолого-геоморфологические методы, т.е. анализ истории развития современного рельефа и тех отложений, формирование и дислокации которых тесно связаны с эволюцией современного рельефа... Класть в основу определения "новейшей тектоники" какой-либо универсальный стратиграфический принцип я считаю нецелесообразным. С общей историко-геологической точки зрения "новейшие тектонические движения" следует, конечно, рассматривать как "альпийские" движения" [Герасимов, 1959, с. 233].

3. "... Те тектонические процессы, которыми создан в основных чертах современный рельеф... Некоторые исследователи считают, что в понятие новейшей тектоники входят только движения четвертичного... или неоген-четвертичного... возраста. Однако возраст молодых тектонических движений, зачастую унаследованных от более древних, очень трудно определить, и наиболее четким критерием выделения особой их категории является то, что они активно создают основные черты современного рельефа" [Шульц, 1958, с. 348—349].

4. "Под новейшей тектоникой мы понимаем учение о различных тектонических процессах и обусловленных ими структурных формах, образовавшихся в неоген-антропогенное время и определяющих основные черты современного рельефа поверхности земного шара" [Николаев, 1962, с. 15].

5. Движения, охватывающие значительную часть неогена и весь четвертичный период [Воскресенский, 1962].

6. "... Мы придерживаемся... определения новейшей тектоники как тектонических движений и геологических структур неогена и четвертичного периода, находящих отражение в современных ландшафтах и изучаемых с помощью географического (комплексного) метода" [Милюков, 1967, с. 144].

7. Раздел геотектоники, рассматривающий новейшие тектонические процессы, которыми созданы основные черты современного рельефа. Возраст этих движений большинством исследователей считается неоген-четвертичным. Иногда их нижнюю границу опускают до юры или начала кайнозоя [ГС-2].

8. "В 1937 г. термин "новейшая тектоника" был предложен мною в докладе на XVII сессии Международного геологического конгресса. Под новейшей тектоникой я понимал и понимаю те тектонические процессы, которыми созданы основные черты современного рельефа... Термин "новейшая тектоника" обозначал определенный процесс, определенное соотношение тектонических и денудационных факторов в формировании рельефа..." [Шульц, 1975, с. 151—152].

Син.: этап развития Земли неотектонический, э.р. 3. новейший тектонический [Николаев, Шульц, 1961], неотектоника, тектоника живая [ГС-2].

Англ. — recent tectonics; нем. — rezente Tektonik; фр. — tonique récente.

ТЕКТОНИКА ПАССИВНАЯ. — Пассивное отражение литологических свойств древней пластовой структуры в современном рельефе [Коржуев, 1965].

ТЕКТОНИКА СОВРЕМЕННАЯ. — 1. Структуры земной коры, созданные ее движениями в течение голоцена [Трифонов, 1961].

2. Совокупность движений за то время, когда непосредственные наблюдения позволяют фиксировать движения земной коры [Воскресенский, 1962].

ТЕКТОНОДЕНУДАЦИЯ (Пиотровский, 1968). — Поверхностная гравитационная тектоника, частично сливающаяся с денудацией.

ТЕКТОНОМОРФОЛОГИЯ (Каттерфельд, 1958).

Син.: морфотектоника.

ТЕКТОНОМОРФОСТРУКТУРА. — Тектонически обусловленная морфоструктура [Ананьев, 1971].

ТЕКТОНОПЕДИМЕНТ (Piotrovsky, 1970). — 1. Блоковая ступень или блоково-сбросовая долина, имеющая внешность типичного педимента.

2. Педимент, формирующийся вдоль зоны повышенной тектонической трещиноватости или тектонического дробления [Худяков, 1977].

Син.: педимент перевальный [Худяков, 1977].

ТЕКТООРОГЕНИЯ. — 1. Непрерывное изменение состава, структуры и рельефа геологических тел [Бондарчук, 1972].

2. Единство происхождения структуры и рельефа (содержания и формы) литосферы, сложившиеся в течение длительного геолого-исторического развития [Худяков, 1977].

ТЕОРИЯ АСИММЕТРИИ "СТРУКТУРНАЯ". — Объяснение асимметричного строения долин, основанное на структурных особенностях земной коры [Щукин, 1960].

ТЕРРАСА ГЛУБОКОВОДНАЯ. — 1. Платформа или ступенчатый уступ на больших глубинах [ОЭ].

2. Террасовая ступень на дне океана [Панов, 1963].

3. Террасовидная ступень, окаймляющая возвышение дна океана, как правило, на глубинах более 550 м [Шепард, 1969].

Англ. — deep-sea terrace.

ТЕРРАСА КОНТИНЕНТАЛЬНАЯ. — Поверхность шельфа и материкового склона [Панов, 1963].

2. Взаимодействующая с морем полоса берега, шельфа и континентальный склон с его подножием [Куприн, 1975].

Син.: предконтинент (по Ж. Буркару); терраса материковая, окраина материка подводная [Панов, 1966].

Англ. — continental terrace.

ТЕРРАСА СТРУКТУРНАЯ. — 1. В геоморфологии терраса с площадкой, образованной поверхностью однородной осадочной породы, более плотной, чем породы вышележащих пластов [ГС-2].

2. В отличие от коренной эта терраса не срезает пласты коренных пород, а совпадает с поверхностью напластования [Щукин, 1960].

3. Ступень внутри впадины, отделенная крутым уступом, совпадающим с разломом [Адаменко, 1976].

Син.: платформа структурная, бенч структурный, карниз структурный [ГС-2].

Англ. — continental terrace.

ТЕРРАСА "ТЕКТОНИЧЕСКАЯ". — Речная терраса, формирование которой связано с изменениями уклона реки под влиянием тектонических движений [Рождественский, 1968].

Англ. — tectonic terrace, diastrophic t.

ТЕРРАСА ШЕЛЬФОВАЯ. — Ступень или ряд ступенчатых уступов шельфа [ОЭ].

ТЕРРАСОУВАЛ СТРУКТУРНЫЙ. — Выположенное основание склона, образованное вследствие структурной предопределенности, благодаря которой приобретает террасированный облик и нередко оканчивается структурно-денудационным уступом у тылового шва, отступающего параллельно самому себе [Гунченко, 1968].

ТИП ГОР АЛЬПИЙСКИЙ. — "Альпы могут служить примером горного сооружения, относительно хорошо сохранившегося; дробление их только началось, средняя высота еще значительна; горный вал не имеет крупных врезов или впадин; наблюдается большое разнообразие структуры горных пород и форм. Таков альпийский тип гор" [Мартонн, 1945, с. 313].

ТИП ГОР АППАЛАЧСКИЙ. — "Самым характерным для Аппалач является параллельное расположение высот, сложенных твердыми породами; это расположение служит выражением сильно развивающегося в процессе омоложения повторного приспособления к структуре. Поэтому можно говорить об аппалачском типе" [Мартонн, 1945, с. 317].

ТИП ГОР КАРПАТСКИЙ. — "Карпаты являются примером горной цепи весьма раздробленной: повсюду заметны большие впадины; опускания начались с середины третичного периода и сопровождалась вулканизмом; средняя высота гор значительно меньше, чем в Альпах; формы менее разнообразны, в общем менее молоды и носят на себе явные следы неоднократно достигавшейся более или менее поздней зрелости. Таков карпатский тип гор" [Мартонн, 1945, с. 313].

ТИП ЛАНДШАФТА СКЛАДЧАТЫЙ (Усов, 1934). — Сочетание элементов куэстового ландшафта с падением пологих склонов то в одну, то в другую стороны. Данный рельеф определяется решетчатой долинной сетью и водоразделами, обычно сложенными более крепкими породами.

ТИП МЕГАРЕЛЬЕФА. — Крупная (третьего порядка по отношению к материкам и океанам) форма рельефа земной поверхности, отвечающая определенному элементу неотектонического плана. Отличается определенными режимами новейших движений, характером современных рельефообразующих процессов и строением геологического субстрата [Хаин, Милановский, 1956].

ТИП МОРФОСТРУКТУРНЫЙ. — Тип рельефа, состоящий из элементов, обусловленных структурой, эволюционных элементов и эрозионных форм [Biro, 1958; Gorge, 1974].

Фр. — type morphostructural.

ТИП РЕЛЬЕФА МАГМАТОГЕННЫЙ (Лихт, 1968). — Предлагается вместо термина "вулканический тип рельефа".

ТРАНЗИТАЛЬ (Красный, 1972). — Переходная зона между континентом и океаном.

ТРИАДА МОРФОЛОГИЧЕСКАЯ (Тимофеев, 1977). — Сочетание трех основных элементов рельефа земной поверхности: 1) вершинных поверхностей междуречий, водоразделов или подводных поднятий; 2) днищ долин, бессточных, озерных или морских впадин; 3) соединяющих их склонов. Т.м. присутствует в формах рельефа любого размера — от материковых выступов и впадин океанов до форм мезо- и микрорельефа. Т.м. изначально образуется при формировании морфоструктур любого порядка (тектонических структур, выраженных в рельефе земной поверхности), а затем элементы первичной Т.м. взаимосвязанно развиваются под совместным воздействием эндогенных и экзогенных сил рельефообразования.

ТЫЛ ГОРНОЙ СТРАНЫ (Щукин, 1964). — Область, примыкающая к горной стране с вогнутой ее стороны, откуда, как считалось в период господства контракционной гипотезы, происходило преобладающее давление при боковом сжатии земной коры.

УБЕХЕБЕ. — По названию вулкана Убехебе в Калифорнии. Кратер, образованный выбросом вулканического пепла, частичек лавы вокруг вулканического жерла [СОГТ].

Англ. — ubehebe.

УЗЕЛ ГИДРОМОРФОСТРУКТУРНЫЙ (Молотков, 1973). — Место пересечения границ гидроморфоструктур.

УЗЕЛ МОРФОСТРУКТУРНЫЙ. — 1. Место пересечения крупных морфоструктурных линеаментов; представляет самостоятельную морфоструктуру [Герасимов, Ранцман, 1973].

2. Формируется в месте пересечения крупных линеаментов. Его рельеф отличается большой мозаичностью, а неотектонические движения — высокой интенсивностью и активностью [Ранцман, 1977].

УРОВЕНЬ ВУЛКАНИЧЕСКИХ ИЗЛИЯНИЙ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИЙ (Святловский, 1971). — Определяется гипсометрическим положением фундамента вулканической области.

УСЛОВИЯ КВАЗИПЛАТФОРМЕННЫЕ. — Такие соотношения тектонических и денудационных сил, при которых образовались регионально развитые поверхности выравнивания [Кашменская, 1970].

УСТУП АБРАЗИОННО-ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — Прямолинейный клиф на побережье, пространственно связанный с молодым тектоническим разрывом.

УСТУП КОНТИНЕНТАЛЬНЫЙ. — "...Обыкновенно современный берег не является настоящей границей между океанами и континентами, так как она часто лежит в открытом море, там, где кончается подводная платформа, более или менее широкая, но редко имеющая

глубину свыше 200 м, и начинается область глубокого моря. Эта платформа называется континентальным уступом" [Ог, 1932, с. 338].

Фр. — *seuil continental*.

УСТУП МАТЕРИКОВЫЙ. — Верхняя часть континентального склона до глубин 2000—2700 м со средними уклонами 3—8° (местами до 15—25°) [Красный, 1972].

УСТУП ПРИРАЗЛОМНЫЙ. — Уступ, обусловленный дифференциальной эрозией разных пластов пород, разделенных сбросом. Разлом, выражение которого в рельефе обусловлено работой внешних сил. Сбросовой уступ, сильно переработанный внешними процессами денудации и эрозии [Davis, 1913; Cotton, 1950; Birot, 1958; EG; Twidale, 1971].

Син.: Уступ по линии сброса [Тимофеев, 1977].

Англ. — *fault-line scarp, fault-line escarpment*; фр. — *escarpment de ligne de faille*.

УСТУП ПРИРАЗЛОМНЫЙ КОНСЕКВЕНТНЫЙ. — Сбросовой уступ, обработанный эрозией, но сохранивший первоначальное положение поднятого и опущенного крыльев разлома [Cotton, 1950; King, 1967].

Англ. — *consequent fault-line scarp*.

УСТУП ПРИРАЗЛОМНЫЙ ОБРАТНЫЙ. — Сбросовой уступ, переработанный процессами эрозии и аккумуляции, в результате чего образуется обратное соотношение: поднятый блок в рельефе выражен опущенным участком, опущенный — поднятием, но оба блока по-прежнему разделены линией разлома [Birot, 1958; Gorge, 1974].

Фр. — *escarpment de ligne de faille inverse, e. de faille inverti*.

УСТУП ПРИРАЗЛОМНЫЙ ОБСЕКВЕНТНЫЙ. — Сбросовой уступ, обработанный внешними процессами, в результате чего фас сброса обращен в сторону, противоположную его начальному положению [Twidale, 1971]. Первоначальное положение поднятого и опущенного крыльев сброса в результате эрозии изменилось на обратное [Cotton, 1950; King, 1967].

Син.: уступ приразломный обратный.

Англ. — *obsequent fault-line scarp*.

УСТУП ПРИРАЗЛОМНЫЙ РЕСЕКВЕНТНЫЙ. — Сбросовой уступ, переработанный внешними процессами и обращенный своим фасом в том же направлении, что и первичная тектоническая форма [Twidale, 1971]. Приразломный уступ, прошедший сложную историю развития от первичного сбросового уступа, через консеквентную и обсеквентную стадии и восстановивший первоначальное соотношение поднятого и опущенного блоков в результате длительной дифференциальной денудации разных по устойчивости пород [King, 1967].

Англ. — *resequent fault-line scarp*.

УСТУП СБРОСОВЫЙ. — 1. "Тектонические движения формируют лишь один тип поверхностей — сбросовые уступы" [Борисевич, 1970, с. 32].

2. Крутой обрыв, образовавшийся в результате сброса и последующего действия эрозии [ГС-2].

3. Крутой высокий откос — непосредственное выражение относительного поднятия одного крыла сброса [СОГТ].

4. Уступ, изначально образованный сбросовой дислокацией и не переработанный внешними процессами денудации [Cotton, 1950; Twidale, 1971].

5. Уступ, непосредственно образованный перемещением по сбросу [EG].

6. Уступ, образующийся по линии сброса, отделяющего опущенный блок от поднятого, и обработанный эрозией или аккумуляцией, но не настолько, чтобы изменить высоту и морфологию тектонической формы [Gorge, 1974].

Син.: уступ вдоль плоскости сброса [СОГТ], уступ вдоль разломный [Базаров, Антощенко-Оленев, 1974], уступ тектонический [ГС].

Англ. — fault scarp, fault-line scarp; нем. — Verwerfungsabsturz, Bruchlinienstufe; фр. — escarpement de faille.

УСТУП СБРОСОВЫЙ ОБСЕКВЕНТНЫЙ. — Уступ вдоль сбросовой линии, имеющий уклон, противоположный падению плоскости сместителя [Хиллс, 1967].

Англ. — obsequent fault scarp; фр. — escarpement de ligne de faille inverse.

УСТУП СБРОСОВЫЙ ПЕРВИЧНЫЙ. — Сбросовый уступ, сохраняющий свое положение и исходную морфологию [Biro, 1958].

Син.: уступ сбросовый прямой.

Фр. — escarpement de faille originel, e. de f. direct.

УСТУП СБРОСОВЫЙ ПОДВОДНЫЙ. — Крутой (до 10–20° и более) склон, образовавшийся в результате вертикальных подвижек отдельных участков дна по крутопадающим поверхностям разрыва — сбросам [ГС-2].

УСТУП СБРОСОВЫЙ РЕСЕКВЕНТНЫЙ. — Уступ, обращенный или наклоненный в направлении перемещенного (опущенного) крыла [СОГТ].

Англ. — resequent fault scarp; фр. — escarpement de ligne de faille normal.

УСТУП СБРОСОВЫЙ СЛОЖНЫЙ. — Высота такого уступа обусловлена частично денудацией и частично движением по сбросу [Биллингс, 1949].

Англ. — composite fault scarp.

УСТУП СЕЙСМИЧЕСКИЙ. — Невысокий почти прямолинейный сбросовый уступ, образовавшийся одновременно с землетрясением [ТСАГТ].

Англ. — seismic scarp, earthquake scarplet.

УСТУП СТРУКТУРНЫЙ. — Уступ, связанный с различно сопротивляющимися выветриванию горизонтально залегающими пластами [Варсанофьева, 1946].

Син.: терраса выветривания.

УСТУП СТУПЕНЧАТЫЙ СБРОСОВЫЙ. — При некоторых видах сбросов на склонах холмов и гор образуются уступы неправильной

формы. Их поверхность бывает волнистой или бугристой и необязательно горизонтальной [Лахи, 1966].

Англ. — fault bench.

УСТУП ЭКСПЛОЗИВНЫЙ. — Склон кратера вулканического или грязевулканического происхождения [Борисевич, 1970].

УЧАСТОК ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — Региональная новейшая структура, в пределах которой обособляются магматические очаги, питающие взаимосвязанные в своем развитии группы вулканов [Апродов, 1975].

УЧАСТОК ЗЕМНОЙ КОРЫ НЕГЕОСИНКЛИНАЛЬНЫЙ. — По В.Е.Хайну, активизированная платформа с горным рельефом Тянь-шаньского типа [Мещеряков, 1960].

УЩЕЛЬЕ, ЗАЛОЖЕННОЕ ПО ЛИНИИ СБРОСА. — Ущелье, возникшее в результате эрозии и приуроченное к линии поперечного или диагонального сброса, секущего пласт, который выступает в рельефе [Лахи, 1966].

УЩЕЛЬЕ ПОПЕРЕЧНОЕ. — Крутостенная борозда, пересекающая поперек подводный хребет или поднятие [Шепард, 1969].

Англ. — гар.

УЩЕЛЬЕ СБРОСОВОЕ (Лахи, 1966). — Депрессия, возникшая между двумя смещенными по поперечному разлому участками хребта, приуроченного к устойчивому пласту.

Англ. — fault gap.

ФАЗА ГОРООБРАЗОВАНИЯ ПОЗДНЯЯ (Костенко, 1972). — В эту фазу резко возрастает скорость вертикальных движений и общее поднятие, горное сооружение приобретает очертания, близкие к современным. В сопряженных межгорных и предгорных впадинах накапливается толща грубых моласс. Внутридепресссионные поднятия превращаются в самостоятельные источники местного обломочного материала в связи с переходом от конседиментационного к денудационному развитию.

ФАЗА ГОРООБРАЗОВАНИЯ РАННЯЯ (Костенко, 1972). — Соответствует накоплению мощной толщи пестроцветных моласс. Возрастание скорости роста положительных структурных форм вызывает изменения в осадконакоплении. В горном сооружении продолжает развиваться структурный рельеф, который из низкогорного превращается в среднегорный, а денудационные равнины по его периферии замещаются низкогорьем.

ФАЗА ДИНАМИЧЕСКОГО РАВНОВЕСИЯ (Костенко, 1972). — В эту фазу морфологическое выражение деформаций и интенсивность их расчленения сохраняются. Изменяется только денудационный срез.

ФАЗА ЗАРОЖДЕНИЯ (Костенко, 1972). — В течение этой фазы реки полностью преодолевают орографические препятствия, соответственно углубляя или наращивая русло.

ФАЗА ОБОСОБЛЕНИЯ И ИЗОЛЯЦИИ (Костенко, 1972). — При быстром увеличении интенсивности вертикальных движений до значений выше критической скорости эрозии дальнейшее увеличение наклонов земной поверхности вызывает отставание экзогенных процессов и их изоляцию. Возникает орогенный рельеф с системами высоко поднятых хребтов и долин.

ФАЗА ТЕКТОНИЧЕСКИХ ДВИЖЕНИЙ ВОСХОДЯЩАЯ. — В течение восходящей фазы происходят активные тектонические движения, воздымаются горные сооружения, возникает глубокорасчлененный рельеф [Адаменко, 1976].

ФАЗА ТЕКТОНИЧЕСКИХ ДВИЖЕНИЙ НИСХОДЯЩАЯ. — В нисходящую фазу тектоническая активность значительно ослабевает или даже полностью стабилизируется, происходит общее подавление тектоники денудацией, горные сооружения срезаются, расчлененный рельеф постепенно нивелируется [Адаменко, 1976].

ФАКТОР СТРУКТУРНЫЙ. — Влияние на рельеф расположения слоев, определяемого седиментацией и тектоникой. Структурные факторы образуют единое целое и могут в значительной мере взаимно компенсироваться так, что возникает много конвергентных форм [Трикар, 1959].

Англ. — *facteur structural*.

ФАС. — "Обрыв, которым заканчивается плоскогорье, первоначально совпадает с положением сбросовой трещины... Когда нужно обозначить направление или сторону горизонта, к которой обращен этот обрыв, его называют л б о м или ф а с о м" [Ог, 1932, с. 166].

Англ. — *face, front*; нем. — *Verwerfungsfront*; фр. — *regard*.

ФЕНОМЕН ПОНТИЧЕСКИЙ. — Явление сейсмогенно-вибрационной ползучести и разрушения горных склонов, обусловленное длительными сейсмическими колебаниями умеренной силы. При этом части горных массивов отчленяются и смещаются в сторону моря или долин, иногда полностью перекрывая последние [Солоненко, 1973].

ФИОРД ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — 1. Фиорд, приуроченный к грабенообразному опусканию блока суши [Ионин, 1967].

2. По П.А. Каплину, в отличие от эрозионных фиордов с расчлененными берегами тектонические фиорды имеют береговую линию, почти всегда прямолинейную и однородную. В плане такие фиорды имеют очертания почти правильных геометрических фигур [Щукин, 1974].

Фр. — *fiord tectonique*.

ФИОРД ЭРОЗИОННО-ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — Фиорд, образовавшийся, после того как тектонические нарушения были разработаны реками [Ионин, 1967].

ФЛЕКСУРА КОНТИНЕНТАЛЬНАЯ (Bourcart, 1949). — 1. Шарнирная структура, протягивающаяся вдоль контакта континента и морского дна, изгиб рельефа в которой увеличивает крутизну склона континентального шельфа, вызывая относительное поднятие континента и в конечном счете образование прибрежных хребтов [ТСАГТ].

2. Ансамбль тектонических нарушений (сбросы, складки, флексуры), отделяющий континент от океанической впадины. По Буркару, Ф.к. является мобильной зоной, которая во время регрессий смещается в океан, во время трансгрессий — на материк [Gorge, 1974].

3. Пограничная зона между материком и океаном. Соответствует континентальному склону [Александров, 1973].

Англ. — *continental flexure*; фр. — *flexure continentale*.

ФОРБЕРГ. — 1. Передовое поднятие, отражающее процесс разрастания свода за счет окружающей впадины. Относительно дуги изгиба свода обнаруживает опережающее воздымание [Уфимцев, 1970].

2. Передовой холмистый или горный массив — поднимающаяся тектоническая глыба [Солоненко, 1973].

3. Гряда мелкосопочного или холмистого рельефа, вытянутая вдоль простирания свода и возникшая вследствие его расширения на крыльях [Тимофеев, 1975].

Нем. — Vorberg.

ФОРЛАНД. — 1. Выпуклая сторона возникающей горной цепи [Эдельштейн, 1933].

2. Местность, расположенная впереди какой-либо горной системы, на окраину которой надвигались складки гор (при горообразовании), отчасти захватывая ее [Обручев, Зотина, 1937].

Син.: область передняя (Щукин, 1964).

Англ. — foreland; нем. — Vorland; фр. — vorland, avant-pays.

ФОРМА ПЕРВИЧНАЯ. — "... Основные неровности рельефа Земли — поднятия материков и впадины океанов — представляют собой первичные, или космические, формы" [Бондарчук, 1949, с. 15].

Син.: форма космическая.

Англ. — initial form; фр. — forme primaire.

ФОРМА ПЕРВИЧНО-ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Созданная непосредственно тектоническими движениями земной коры и, следовательно, находящаяся в прямых соотношениях с возникшей при этом геологической структурой [Спиридонов, 1970].

Син.: морфоструктура первично-тектоническая.

ФОРМА ПЕРЕХОДНАЯ. — Соотношения между рельефом и геологическими структурами — промежуточные между прямыми и обратными [Спиридонов, 1970].

Англ. — transition or passage form; фр. — forme de passage.

ФОРМА ПРЕОБРАЗОВАННАЯ. — "Как скоро... утрачиваются существенные признаки структурных форм, возникают преобразованные, или мутационные, формы" [Зупан, 1914, с. 718].

Син.: форма мутационная.

ФОРМА РЕКОНСТРУИРОВАННАЯ (Зупан, 1914). — Возникает в том случае, когда равнина путем сбросов и изгибов снова превращена в неровную поверхность. Является разновидностью мутационных форм.

ФОРМА РЕЛЬЕФА ДИАПИРОВАЯ. — Возникшая в результате процессов нагнетания и оттекания пластичных пород. Это куполовидные поднятия и окружающие их компенсационные впадины [Трифонов, 1966].

ФОРМА РЕЛЬЕФА ИНФРАЗФУЗИВНАЯ (Лихт, 1968). — Обязанная своим происхождением формированию инфразффузивного комплекса, представляющего сочетание эффузивных и субвулканических образований.

ФОРМА РЕЛЬЕФА ЛИТОМОРФОГЕННАЯ. — По В.П. Мирошниченко, петрографически обусловленная форма рельефа [Спиридонов, 1970].

ФОРМА РЕЛЬЕФА МАГМАТОГЕННО-ТЕКТОГЕННАЯ (Лихт, 1968). — Связанная с изменением земной поверхности за счет напряжений, возник-

ших при внедрении крупных интрузий и нарушении гидростатического равновесия в земной коре.

ФОРМА РЕЛЬЕФА НЕОГЕОСИНКЛИНАЛЬНАЯ. — "В.Е. Хаин для новообразованных элементов гео- и морфоструктуры ввел общее название неогeosинклинальных форм рельефа и структуры Земли. Он употреблял его, однако, в более узком смысле только по отношению к "активизированным платформам" типа Тянь-Шаня" [Мещеряков, 1965, с. 122].

ФОРМА РЕЛЬЕФА ОБРАЩЕННАЯ. — 1. Имеющая характер, противоположный типу складчатости [Панов, 1966].

2. Один из случаев, когда положительной структуре соответствует в рельефе понижение либо отрицательной структуре — возвышенность [Спиридонов, 1970].

ФОРМА РЕЛЬЕФА ПОДВОДНОГО, ВУЛКАНОГЕННАЯ. — Форма рельефа дна, созданная в результате вулканической деятельности [ГС-2].

ФОРМА РЕЛЬЕФА ПОДВОДНОГО, ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Форма рельефа дна, возникшая под воздействием тектонических движений. В отличие от суши подобные формы имеют лучшую сохранность и более широко развиты [ГС-2].

ФОРМА РЕЛЬЕФА ПРЯМАЯ. — 1. Отвечающая форме складчатости [Панов, 1966].

2. Один из случаев, когда положительной структуре соответствует возвышенность либо отрицательной — понижение рельефа [Спиридонов, 1970].

ФОРМА РЕЛЬЕФА СЕЙСМО-ГРАВИТАЦИОННАЯ. — Структурная форма рельефа типа так называемых блоков отседания и разделяющих их впадин (рвов) [Трифонов, 1966].

ФОРМА РЕЛЬЕФА СОБСТВЕННО-ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — Преимущественно новейшая сейсмогенная, имеющая отчетливое геоморфологическое выражение; ее генетическая сущность подтверждается геологическим анализом [Трифонов, 1966].

ФОРМА РЕЛЬЕФА ТЕКТОНИЧЕСКАЯ. — 1. Созданная движениями земной коры [Мизеров, 1937].

2. Складчатые, разрывные и диапированные деформации земной коры, имеющие отчетливое геоморфологическое выражение [Трифонов, 1966; Миханков, 1973].

3. Форма, не созданная тектоникой, а обусловленная ею, например долина, заложившаяся по линии древнего разлома, или же куэстовая гряда [Воскресенский, 1968].

Син.; форма рельефа структурная [Мизеров, 1937], ф. р. тектонически обусловленная [Трифонов, 1966].

ФОРМА РЕЛЬЕФА ЭНДОГЕННАЯ. (Худяков, 1975). — Тектонически обусловленная внешняя форма геологической структуры. От нее следует отличать морфоструктурные образования.

ФОРМА СТРУКТУРНАЯ. — 1. Вид поверхности определяется внутренней структурой [Зупан, 1914].

2. Форма рельефа, являющаяся непосредственным отражением формы поверхностей пластов горных пород [Мартонн, 1945].

3. Элемент вторичного рельефа, развивающийся на литологически неоднородной складке, отражает собой внутреннюю структуру толщи, смятой в единую складку [Щукин, 1964].

4. Выраженная в рельефе древняя или новейшая структура (точнее, тело) земной коры [Флоренсов, 19786].

Син.: рельеф структурный, форма рельефа структурная.

Англ. — structural form; нем. — Strukturform; фр. — forme structurale.

ФОРМА СТРУКТУРНАЯ БЛОКОВАЯ. — Имеет резкую угловую рисовку, типичную для разломных ограничений [Орлова, 1975].

ФОРМА СТРУКТУРНАЯ ЖИВАЯ. — Тектоническая деформация, развивающаяся до современной эпохи независимо от времени ее возникновения [Костенко, 1972].

ФОРМА СТРУКТУРНАЯ КОНДЕСТРУКТИВНАЯ (Чедия, Уткина, 1970). — Длительного роста структурная форма в области размыва.

ФОРМА СТРУКТУРНАЯ НОВЕЙШАЯ. — Такая структура земной коры, которая сформирована неоген-четвертичными движениями и выражена в современном рельефе в форме так называемой геоморфологической структуры, для которой И. П. Герасимовым предложен термин "морфоструктура" [Востряков, 1968].

ФОРМА СТРУКТУРНАЯ ПЕРВИЧНАЯ. — Форма рельефа, более или менее точно соответствующая структуре [Мартонн, 1945].

Фр. — forme structurale primaire.

ФОРМА СТРУКТУРНАЯ ПОЗДНЕГО МОРФОЛОГИЧЕСКОГО СТАНОВЛЕНИЯ (Костенко, 1972). — Развивается длительно и направленно — конседиментационно или конденудационно — в условиях малых скоростей тектонических движений. Быстрое увеличение воздымания в позднем плиоцене и плейстоцене приводит к ее становлению.

ФОРМА СТРУКТУРНАЯ ПРОИЗВОДНАЯ (Мартонн, 1945). — Результат эрозионной работы, зависящий от различий в твердости горных пород и их залегании.

Фр. — forme structurale dérivée.

ФОРМА СТРУКТУРНАЯ РАННЕГО МОРФОЛОГИЧЕСКОГО СТАНОВЛЕНИЯ (Костенко, 1972). — Устойчивое поднятие или прогиб, возникшие или возродившиеся с начала неотектонического этапа и характеризующиеся быстрым нарастанием скоростей вертикальных движений и значительным воздыманием. Имеет прямое отражение в рельефе.

ФОРМА СТРУКТУРНО-ДЕНУДАЦИОННАЯ. — Представляет проявление в пластике земной поверхности ранее сложившихся пассивных геологических структур благодаря воздействию на их экзогенных агентов и обычно присущему им чередованию горных пород различной стойкости [Спиридонов, 1970].

Син.: морфоструктура денудационная.

ФОРМА ТЕКТОГЕННАЯ. — Форма рельефа, пространственно и генетически обусловленная тектоническими процессами [Астахов, 1970].

ФОРМА ТОРРЕНТОГЕННАЯ (Леонтьев, 1977). — От англ. torrent — поток. Форма, образуемая морскими течениями.

ФОРМАЦИЯ ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ. — 1. Более или менее обособленное естественное и обусловленное единством (не единообразием!) тектонического режима поверхностное выражение геоморфологических структур, сложенных денудационными и аккумулятивными деталями, обусловленными климатом. Это морфолого-генетическое понятие, включающее в себя также и материальную геологическую основу [Флоренсов, 1971].

2. Комплекс форм рельефа, образовавшийся на протяжении орогенического цикла в пределах горной страны или равнины [Гюпатин, 1970].

ФРОНТ КУЭСТЫ. — Крутой склон, представляющий собой денудационный уступ, ограничивающий куэсту [Лахи, 1966].

ФРОНТ ШАРРЬЯЖА. — Уступ в фронтальной части крупного надвига или шаррьяжа. Морфологически сходен с фронтом куэсты, но имеет иное происхождение [Gorge, 1974].

Фр. — front de charriage, front de chevauchement.

ХОЛМ АБИССАЛЬНЫЙ. — Возвышенность высотой от нескольких метров до нескольких сотен метров и с поперечником основания до 5—10 км. Образует одиночную форму или встречается в виде группы холмов среди абиссальных аккумулятивных равнин океана. Это форма рельефа часто тектонического происхождения; роль экзогенного фактора в ее образовании незначительна [Криволицкий, 1971].

ХОЛМ ПОДВОДНЫЙ. — 1. Возвышенность или поднятие дна океана с небольшой высотой [Панов, 1963].

2. Холм или возвышенность на дне океана, уступающие по высоте подводной горе [Шепард, 1969].

3. Небольшое изолированное поднятие дна округлого, овального или изометричного очертаний в плане относительной высотой до 500 м. Наиболее широко Х.п. развиты на дне океанских котловин, образуя местами специфический, сильно расчлененный рельеф [ГС-2].

Англ. — seaknoll.

ХРЕБЕТ АЛЬПИНОТИПНЫЙ (Stille, 1936). — Хребты, образованные тектоническими покровами или сильно сжатыми складками [Обуэн, 1967].

Англ. — alpinotype ridge; нем. — Alpentypusgebirge.

ХРЕБЕТ АНТИКЛИНАЛЬНЫЙ. — Горный хребет, совпадающий с антиклинальной складкой в подстилающей породе [СОГТ].

Англ. — anticlinal ridge.

ХРЕБЕТ АСЕЙСМИЧНЫЙ. — Термин введен, для того чтобы отличать подводные сейсмически неактивные хребты от срединно-океанических хребтов [ОЭ].

ХРЕБЕТ АСИММЕТРИЧНЫЙ. — Хребет-поднятие, разделяющий впадины, находящиеся на существенно различных гипсометрических уровнях [Макарова, Макаров, 1968].

ХРЕБЕТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ. — 1. Линейно-вытянутая возвышенность, созданная слившимися вулканическими конусами, принадлежащими отдельным центрам извержений [Щукин, 1964].

2. Образовавшийся за счет излияния лав из трещин на дне океана. Это либо массивное сооружение, либо более или менее слившийся ряд или цепь вулканических гор [Канаев и др., 1975].

ХРЕБЕТ ВУЛКАНИЧЕСКИЙ СМЕШАННЫЙ. — Воздвигается на трещинах, из которых многократно извергается средняя до основной лава и рыхлый материал. При повторении смешанных извержений на одном и том же месте возникают удлиненные, имеющие антиклинальное вместо периклинального строение стратовулканы или сросшиеся в одно целое стратовулканы, расположенные в виде рядов, содвинувшихся в единый хребет со многими кратерами [Ритман, 1964].

ХРЕБЕТ ВЫЖАТЫЙ (Ритман, 1964) . — Вязкая лавовая масса, выжатая при вулканическом извержении из трещин и застывшая в виде гребня.

ХРЕБЕТ ГЕРМАНОТИПНЫЙ (Stille, 1936) . — Хребты, сформировавшиеся в результате сбросово-глыбовых или сбросово-складчатых движений [Обуэн, 1967].

Син.: горы глыбовые.

Нем. — Germanotypusgebirge.

ХРЕБЕТ ГЛЫБОВЫЙ. — 1. Горст, выраженный в рельефе в виде горного хребта.

2. Горный хребет, в создании рельефа которого главную роль играли вертикальные перемещения глыб по разломам. Многие авторы считают Х.г. типичными для возрожденных гор.

3. Относительно длинный и узкий горный хребет внутри бассейна. Наклонная сбросовая глыба [ТСАГТ].

4. Океанический хребет, представляющий вытянутый блок земной коры, как бы выкроенный по системам разломов и поднятый относительно прилегающих пространств [Леонтьев, 1975].

Англ. — block ridge, basin range; нем. — Blockgebirge.

ХРЕБЕТ ГОМОКЛИНАЛЬНЫЙ. — "Среди профилей хребтов, сложенных определенными горизонтами, могут быть выделены гомоклиналильные хребты с хорошо выраженными склонами постоянной крутизны..." [Хиллс, 1967, с. 421].

ХРЕБЕТ ГОР (Найденев, 1934) . — Если горы возвышаются на общем, как бы слившемся основании или фундаменте, они составляют хребет гор.

ХРЕБЕТ ГОРНЫЙ ПРОСТОЙ. — Хребет, состоящий из одной складки [Обручев, 1956].

ХРЕБЕТ ГОРСТ-АНТИКЛИНАЛЬНЫЙ. — Свойственна сильно удлиненная или линейно-вытянутая форма, относительная массивность центральной части и ступенчатые крылья [Симонов, 1966].

ХРЕБЕТ ГОРСТ-АНТИКЛИНАЛЬНЫЙ ВОСХОДЯЩЕГО ТИПА (Симонов, 1966) . — Характерно нормальное развитие, когда крылья, состоящие из отдельных блоков, запаздывают в поднятии.

ХРЕБЕТ ГОРСТ-АНТИКЛИНАЛЬНЫЙ НИСХОДЯЩЕГО ТИПА (Симонов, 1966) . — Характерно в начале образование горстов, которые затем в результате гравитационного опускания отдельных блоков на крыльях перерабатываются в горст-антиклинали.

ХРЕБЕТ-ЗАДВИЖКА (Buwalda, 1937) . — Рельеф территории, состоящий из чередования депрессий и поднятий, вытянутых параллельно друг другу (клавишный рельеф), представляющих собой ограниченные безамплитудными разломами узкие длинные блоки. В результате горизонтального смещения глыб по разломам-сдвигам долины (депрессии) в соседних

блоках могут быть перегорожены участками поднятий — хребтами-задвигами [Twidale, 1971].

Англ. — shutteridge.

ХРЕБЕТ НАСТОЯЩИЙ. — По Ю.А. Билибину и С.С. Ванюшину, только складчатый хребет, резко отличный по своему геологическому строению от окружающего пониженного пространства [Флоренсов, 1947].

ХРЕБЕТ ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — 1. Самостоятельный вид морфоструктур океана; его отличительной чертой является сложное с г. глубокое расчленение, обусловленное тектоническим раздроблением. Иногда венчается вулканическими горами и массивами [Панов, 1963].

2. Горный хребет ложа океана [БСЭ, т. 18, 1974].

3. Сложная форма подводного рельефа, прослеживающаяся на дне океанов на многие тысячи километров и связанная с крупными деформациями земной коры [Gorge, 1974].

Англ. — oceanic ridge; нем. — ozeanischer Rücken; фр. — dorsale océanique.

ХРЕБЕТ ОКЕАНСКИЙ ГЛЫБОВЫЙ. — Узкий, высоко поднятый, обычно асейсмический океанский хребет (горст), возвышающийся над океанскими плитами (талассопленами) на сотни и даже тысячи метров. Длина Х.о.г. составляет первые тысячи километров и резко превышает ширину 100—200 км). Очертания прямолинейны или близки к прямолинейным. Примерами Х.о.г. могут служить хребты Ломоносова и Восточно-Индийский. Типичны структуры "асимметричных гребней" — сочетание взброшенного гребня со сброшенным вниз краем плиты. К Х.о.г. часто приурочен вулканизм. Вследствие этого трудно решить, какая часть хребта сформирована глыбовыми дислокациями, а какая — вулканическими процессами [ГС-2].

ХРЕБЕТ ОСАДОЧНЫЙ. — Гигантское аккумулятивное тело в зоне действия мощного океанского течения. Представляет гигантский вал, сложенный толщей алевритов и пелитов, с косою слоистостью, гигантскими знаками ряби [Леонтьев, 1977].

Син.: хребет подводный аккумулятивный, вал п. а.

ХРЕБЕТ ПЕРЕДОВОЙ. — Расположенный между предгорьем и главным хребтом и параллельный ему. Обычно поднимается позже главного, является более низким, пересекается antecedентными долинами и отделяется от него впадиной внутригорной [ГС-2].

Англ. — forerange; нем. — Vorrücken.

ХРЕБЕТ ПОГРУЗИВШИЙСЯ (Берг, 1947). — В качестве погрузившегося хребта рассматривается Срединный Атлантический хребет.

Англ. — submergedridge; фр. — dorsale submergée.

ХРЕБЕТ ПОДВОДНЫЙ. — 1. ... Наиболее своеобразную черту рельефа вторичных океанов представляют грандиозные субмеридиональные срединные хребты или кряжи... Ширина этих громадных подводных кряжей достигает 500—1000 км, относительная высота над дном глубоководных котловин доходит до 3—6 км. В своих наивысших точках хребты несут молодые вулканические острова... Детальные батиметрические данные... позволяют судить о большой сложности и расчлененности рельефа, подводных кряжей, представляющего собой чередование ряда узких продольных...

гребней и ложбин, разделенных участками с очень крутыми склонами" [Хаин, Милановский, 1956, с. 24].

2. Длинное и узкое поднятие, склоны которого круче, чем у порога [Панов, 1963].

3. "...Что касается термина "подводный хребет", то за ним целесообразно сохранить неопределенность его применения, так как с формами, которые морфологически следует именовать хребтом, мы можем встретиться и вне пределов ложа океана" [Леонтьев, 1963, с. 28].

4. Длинное и относительно узкое повышение дна океана (высота до 4—5 км) [ЭСГТ].

5. Вытянутое крутосклонное подводное поднятие дна с относительной высотой более 500 м, тектонического (сбросовое или складчатое) или вулканического происхождения [ГС-2].

Син.: к р я ж п о д в о д н ы й (Хаин, Милановский, 1956).

Нем. — submariner Rücken, untermeerischer R.

ХРЕБЕТ ПОДВОДНЫЙ ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — "Под термином "подводный океанический хребет" будем понимать ... горные системы, располагающиеся в пределах ложа океана, даже если эти хребты в своих высших точках возвышаются над уровнем океана" [Леонтьев, 1963, с. 28].

Нем. — Tiefseerücken.

ХРЕБЕТ ПОДВОДНЫЙ С ОСТРОВНЫМИ ГИРЛЯНДАМИ (Хаин, Милановский, 1956). — Этот тип мегарельефа выражен дугообразно изогнутыми в плане, выпуклыми в сторону океана узкими валоподобными подводными возвышенностями, вытянутыми на много сотен и несколько тысяч километров и поднимающимися на 5—10 км над глубоководным морским дном. Подводные хребты увенчиваются гирляндами мелких, но гористых островов обычно вулканического или кораллово-вулканического происхождения. С вогнутой стороны граничат с глубоководными впадинами окраинных морей, с выпуклой — с глубоководными бороздами.

ХРЕБЕТ ПОДВОДНЫЙ СКЛАДЧАТО-ГЛЫБОВЫЙ. — Подводный хребет, образованный в результате тектонического раздробления и подъема отдельных глыб земной коры, сопровождаемого образованием складок [ГС-2].

ХРЕБЕТ-ПОДНЯТИЕ. — древний водораздел, разделяющий продольные "долины-впадины" [Костенко, 1970].

ХРЕБЕТ СБРОСОВО-ГЛЫБОВЫЙ. — Океанический хребет этого типа отличается сейсмической активностью, тектоническим дроблением, сложным и глубокоим расчленением, определившим крутопадающие склоны [Панов, 1963].

ХРЕБЕТ СИММЕТРИЧНЫЙ. — Хребет, разделяющий впадины, находящиеся на близких гипсометрических уровнях [Макаров, Макарова, 1968].

ХРЕБЕТ СРЕДИННО-ОКЕАНИЧЕСКИЙ. — 1. Мощное горное сооружение в пределах ложа океана, характеризующееся широким развитием разрывных нарушений, современным и недавним вулканизмом и высокой сейсмичностью. Иногда рассматривается как самостоятельный элемент геотектуры Земли наравне с материками и ложем океана [КГЭ]. Отличается развитием аномальной мантии или коро-мантийной смеси, проявлением интенсивного вулканизма и землетрясений с приуроченностью эпицентров

к рифтовой части хребта [Николаев, 1969]. Образуют единую планетарную систему общей длиной 60 000 км и площадью 50 млн. км². Отличительная особенность хребтов — наличие в осевых зонах рифтовых долин. Другая особенность — наличие пересекающих их зон поперечных сдвигов. Это особый тип подводных поясов земной коры, обладающих повышенной сейсмичностью, вулканической активностью и высокими значениями теплового потока [Криволуцкой, 1971].

2. Широкое (до 1500 км и более) расчлененное поднятие высотой до 1—3 км над прилегающим дном. Границы устанавливаются по первому резкому уступу или резкому изменению крутизны склона [ОЗ].

3. В рельефе представляет пологий вал шириной от 1000 до 3000 км и высотой над соседними котловинами 2—3 км. На склонах обнаружены невысокие (сотни метров) уступы, видимо, проявления сбросов и взбросов, придающих склонам ступенчатость. Сильно расчлененный рельеф типичен для осевых зон, где протягиваются цепочки узких и длинных впадин, дно которых опущено на 1,5—2 км. К впадинам примыкают наиболее высокие зоны хребтов, имеющие сложный рельеф. Это многочисленные небольшие по протяжению выпуклости и впадины с резкими перепадами высот, являющиеся следствием интенсивной глыбовой тектоники. Эти хребты — аналоги материковых рифтовых поясов [Белюсов, 1975].

Син.: георифтогеналь, пояс подвижный срединно-океанический [Красный, 1972], хребет срединно-океанический [Канаев и др., 1975], х. океана срединный [Панов, 1963], х. океанический срединный [Марков и др., 1973].

Англ. — mid-oceanic ridge; нем. — mittelozeanischer Rücken; фр. — dorsale médioocéanique.

ХРЕБЕТ СРЕДИННЫЙ АТЛАНТИЧЕСКОГО ТИПА. — Имеет относительную высоту 2000—3000 м, ширину 200—400 миль, интенсивное глубокое расчленение поверхности с увеличением амплитуды расчленения к оси хребта, глубокую рифтовую долину [Канаев и др., 1975].

Фр. — dorsale médio-atlantique.

ХРЕБЕТ СРЕДИННЫЙ ТИХООКЕАНСКОГО ТИПА. — Относительная высота до 1000 м, ширина 800—1000 миль, интенсивное, но однородное мелкое расчленение, вследствие чего рифтовая долина либо отсутствует, либо не выделяется среди других долин хребта [Канаев и др., 1975].

ЦЕПЬ ГОРНАЯ КЛИНОВИДНО-ГЛЫБОВАЯ (Щукин, 1964). — Хребет, асимметричный в поперечном сечении; склон, соответствующий плоскости сброса или образованный в результате расчленения эрозией, обычно крутой и с отчетливой подошвой. Противоположный склон более пологий и длинный.

Син.: полугорст.

Нем. — Keilschollengebirge.

ЦЕПЬ ГОРНАЯ СВОДОВО-ГОРСТОВАЯ. — Цепочка крупных сводово-горстовых узлов и горстовых перемычек между ними. Характеризуется сложным разветвленно-решетчатым строением. Указывает на интенсивную активизацию [Пиотровский, 1968].

ЦЕПЬ ИНТРАКОНТИНЕНТАЛЬНАЯ. — По Обуэну, горная цепь, формирующаяся в консолидированных участках земной коры и характеризующаяся деформациями фундамента и покрова [Gorge, 1974].

Син.: цепь интракратонная.

Фр. — chaîne intracontinentale, chaîne intracratonique.

ЦЕПЬ ПЕРИКОНТИНЕНТАЛЬНАЯ. — По Обуэну, горная цепь, образующаяся по периферии континента. Подразделяется на цепи геосинклинальные (chaîne géosynclinale) и лиминарные (chaîne liminaire). Последние образуются по краю кратона и в отличие от геосинклинальных цепей содержат мало флиша и метаморфизованных пород, но отличаются интенсивным вулканизмом. Для геосинклинальных цепей характерны активная тектоника с шарьяжами, мощными толщами флиша и моласс, вулканизм и общий метаморфизм [Gorge, 1974].

Син.: цепь перикратонная.

Фр. — chaîne pericontinentale; chaîne pericratonique.

ЦЕПЬ ПОДВОДНЫХ ГОР. — Линейно-расположенная серия подводных гор, поднимающихся независимо друг от друга над ровным глубоководным дном [ОЭ].

ЦЕПЬ СВОДОВАЯ ГОРНАЯ ОМОЛОЖЕННАЯ. — Отличается протяженностью в сотни и более тысячи километров, большой шириной, высотой 1—3 км и сложностью мезорельефа. Новейшие деформации выражены или в виде одного огромного пологого свода, приподнятого в неогене и антропогене на несколько сот метров (Урал, Аппалачи), либо на 1—2 км (Верхоянский хребет), или в виде системы сопряженных пологих сводов и неглубоких прогибов с отдельными разрывами [Хаин, Милановский, 1956].

ЦОКОЛЬ МАТЕРИКОВЫЙ. — 1. Часть твердой земной коры, поднимающаяся выше 3000 м. Верхняя поверхность его образует материковую площадь, а боковая — материковый склон [Лесгафт, 1914].

2. Все материки и наиболее крупные острова перемещаются как бы на фундаменте, который носит название материкового цоколя. Это область, где море не превышает глубины 200 м [Найденев, 1934].

Фр. — socle continental.

ШЕЛЬФ. — От англ. — shelf — полка, мель. 1. Полоса мелководья, окружающего континент [Махачек, 1959]. Естественными границами шельфа служат береговая линия материка и с внешней стороны крутой перелом профиля на переходе к материковому склону, глубина которого может достигать 400—500 м. Для морфологии шельфа характерны подводные равнины с уклонами поверхности от минут до 2—5° и унаследованный рельеф наземного происхождения. В строгом и точном смысле термин "шельф" должен употребляться применительно к мелководным частям океанического дна у внешних (океанических) побережий материков [Панов, 1963].

2. Область ниже уровня отлива и до глубины 200 м [Трифонов, 1966].

3. "... Юридической границей материкового шельфа следует считать глубину, равную 600 м... Исходя из этого мы можем рассматривать в качестве шельфа те платформы, окаймляющие материки, протяженность которых от берега ограничивается глубиной 600 м. Если в пределах шельфа устанавливается два перегиба дна, то следует отдать предпочтение наиболее четкому при условии, что он расположен на глубине не более 600 м" [Шепард, 1969, с. 182].

4. Шельфом следует называть прибрежные, относительно выровненные участки дна, характеризующиеся общностью структуры с прилегающей сушей [Леонтьев, 1975].

5. Часть подводной окраины континента. Важными его признаками являются относительная выровненность поверхности и прилегание к суше [Леонтьев, Гершанович, 1975].

6. "Окраинные части современных континентов различного морфо-структурного характера, в различной степени преобразованные новейшими тектоническими движениями и волновыми процессами" [Герасимов, 1976, с. 12].

Син.: отмель материковая [Бондарчук, 1949], окраина материковая подводная [Леонтьев, 1961], шельф материковый [Панов, 1963], зона материкового мелководья [Панов, 1963], мелководье материковое, платформа материковая [Панов, 1963].

Англ. — shelf; нем. — Schelf, Kontinentalschelf; фр. — shelf, terrasse continentale.

ШЕЛЬФ АККУМУЛЯТИВНЫЙ. — Материковая отмель, сложенная терригенным осадочным материалом. Наиболее крупные Ш.а. располагаются против устьев больших рек и легкоразмываемых берегов, особенно при условии медленного погружения дна (напр., шельф у устья р. Миссисипи) [ГС-2].

ШЕЛЬФ АКТИВНЫХ ОКЕАНИЧЕСКИХ ОКРАИН. — Выделяется с точки зрения теории тектоники плит. Характеризуется широким распространением надвигов и сброснадвигов и крайне неравномерной мощностью доплейстоценовых отложений [Каплин, Невеский, 1976].

ШЕЛЬФ АНТАРКТИЧЕСКОГО ТИПА. — Характеризуется резко расчлененным прибрежным рельефом, глубокими продольными депрессиями и приподнятостью края шельфа, вызывающими наклон в сторону континента окраинных аккумулятивных равнин [Живаго, 1975].

ШЕЛЬФ БУГРИСТЫЙ. — "... На шельфе ...прослеживаются разломы меридионального простирания, к которым приурочены трогии выводных ледников. Вблизи берега... протягивается «полоса сильно расчлененного рельефа, в котором небольшие скалистые гряды и бугры чередуются с узкими впадинами. Это так называемый "бугристый шельф" Антарктиды" [Живаго, 1975, с. 51].

Англ. — hillocky shelf.

ШЕЛЬФ ГЕОКРАТИЧЕСКИЙ. — Шельф, к которому приурочены крупные седиментационные бассейны, характеризуется длительным погружением [Ляцкий, 1976].

ШЕЛЬФ ГЛЯЦИАЛЬНЫЙ. — Характеризуется наличием внутреннего шельфа, представляющего плиту с экзарационным рельефом, ограниченную внутришельфовым желобом. На внешнем шельфе распространены троговые желоба и аккумулятивные равнины, плато с моренными грядами высотой до 50–100 м [Матишов, Рвачев, 1975].

ШЕЛЬФ ОСТРОВНОЙ. — 1. Зона вокруг островов между урезом воды (при низком уровне) и крутым склоном [Панов, 1963].

2. Шельфоподобный склон, окружающий некоторые океанические острова, отличается небольшим количеством покрывающих осадков [Шепард, 1969].

Англ. — island shelf.

ШЕЛЬФ ПАССИВНЫХ ОКЕАНИЧЕСКИХ ОКРАИН. — Выделяется с позиций теории тектоники плит. Ограничен разломом или континентальной флексурой; в связи с прогибанием отмечаются значительные мощности осадков, в том числе солей с образованием соляных структур [Каплин, Невесский, 1976].

ШЕЛЬФ РАЗРЫВНОГО ТИПА. — По А. Гильшеру, гляциальный шельф высоких широт с характерной для него продольной депрессией, не расчлененной поперечными желобами [Мысливец, 1975].

ШЕЛЬФ ТРАНСГРЕССИВНЫЙ. — Образовавшийся при поднятии уровня моря или погружении краевой части материка [Мысливец, 1975].

ШЛЕЙФ ГЛУБОКОВОДНЫЙ. — Слабонаклонная, покрытая осадками равнина, часто окаймляющая материковый склон [Шепард, 1969].

Син.: конус выноса глубоководный.

ШТОК ГОРНЫЙ. — Массив с неглубоким радиальным расчленением, исходящим от центрального поднятия [Щукин, 1964].

Нем. — Gebirgsstock.

"ЩИТ" (Бондарчук, 1949, с. 23). — "С развитием денудации куэстовая броня разрушается, и обрывки ее представляют "щиты" — треугольные останцы устойчивых пород. Щиты вершиной всегда обращены вверх по склону куэсты".

ЭВДИСПЛЕН. — Преимущественно денудационная и в основном равнинная поверхность материковой платформенной геоморфоструктуры, выработанной на месте разрушенной эпизвгеосинклинальной горной системы [Худяков, 1977].

ЭКЗОВУЛКАН (Бондарчук, 1949). — Извергающий грязь или воду. Это грязевые вулканы и гейзеры.

ЭКЗОЛИНЕВЕНТ (Раскатов, 1972). — Линемент, определенный только экзодинамикой.

ЭЛЕМЕНТ АКТИВНОЙ МОРФОСТРУКТУРЫ. — Форма, возникающая в результате взаимодействия эндогенных и экзогенных факторов при ведущей роли эндогенного фактора — тектонических движений [Тимашев, 1972].

ЭЛЕМЕНТ ГЕОТЕКТУРЫ (Герасимов, 1946, 1967). — Самая крупная — первого порядка — черта рельефа Земли, обусловленная силами общепланетарного (космического?) масштаба (материковый выступ, океаническая впадина, крупная горная система и др.).

Син.: элемент общей геотектуры (Герасимов, 1946).

ЭЛЕМЕНТЫ МОРФОЛОГИЧЕСКОЙ АРХИТЕКТУРЫ (Герасимов, 1946, 1959). — 1. Составляют наиболее крупные морфологические элементы земной поверхности (элементы высшего порядка), определяющие главные черты рельефа материков и дна океанов. К ним можно отнести крупнейшие системы высоких гор и глубоких впадин, кристаллические щиты, обширные равнинные страны и другие столь же круп-

ные основные части земной поверхности, определяющие конфигурацию материков и океанов, а также морфологическую однородность или разнородность их строения.

2. Единица второго порядка, в основу выделения которой положено различие в геотектоническом режиме, обусловившем становление определенной тектонической структуры, а следовательно, и современного ее морфологического облика. Сюда входят подвижные пояса и устойчивые площади [Лоскутов, 1975].

Син.: элементы морфотектуры, э. морфологической тектуры.

ЭЛЕМЕНТЫ МОРФОЛОГИЧЕСКОЙ СТРУКТУРЫ (Герасимов, 1946, 1959). — К их числу следует относить все те крупные неровности рельефа континентов и дна морских впадин, т.е. разнообразные изменности, равнины, плато, отдельные горные края и т.д., которые в своих различных сочетаниях придают участкам более крупного порядка (элементом морфологической архитектуры) те или другие индивидуальные особенности.

Син.: элементы морфоструктуры.

ЭЛЕМЕНТЫ МОРФОСТРУКТУРНЫЕ. — 1. Крупные черты поверхности континентов, которые возникают в ходе исторически развивающегося противоречивого взаимодействия эндогенных и экзогенных явлений при ведущей активной роли эндогенного фактора [Мещеряков, 1965].

2. Активно выраженные в рельефе геологические структуры или комплексные оротектонические образования [Коржуев, 1974].

Син.: морфоструктура [Коржуев, 1974].

ЭЛЕМЕНТЫ МОРФОСТРУКТУРЫ (Герасимов, 1946). — 1. "Вторую категорию должны составить элементы II порядка, которые мы считаем возможным называть элементами морфоструктуры... Основным геоморфологическим проявлением геологических явлений, взаимодействующих с географическими, являются элементы морфоструктуры" [Герасимов, 1946, с. 35].

2. Крупные формы рельефа, обусловленные тектоникой земной коры и вулканизмом [Удинцев, Живаго, 1961].

3. Подчиненные элементам морфотектуры крупные неровности рельефа континентов и дна морских впадин [Ласточкин, 1976].

ЭЛЕМЕНТЫ НЕОГЕОСИНКЛИНАЛЬНЫЕ (Мещеряков, 1957, с. 12). — "Современные океанические впадины и материковые выступы, а также осложняющие их горные сооружения... мы склонны рассматривать как проявление некоторого единого процесса, который затронул в мезозое и кайнозое и особенно в новейшее время обширные участки земной коры, находившиеся на различных стадиях эволюции... Названным структурным элементам (являющимся в то же время и морфоструктурными образованиями) представляется целесообразным дать общее обозначение, назвав их неогeosинклинальными элементами".

ЭЛЕМЕНТ ПАССИВНОЙ МОРФОСТРУКТУРЫ. — Не обнаруживающий собственной тектонической активности и образованный благодаря денудационной препарировке пластов горных пород, т.е. при ведущей роли экзогенных факторов и при пассивном влиянии древней тектоники [Тимашев, 1972].

ЭНДОВУЛКАН (Бондарчук, 1949). — Настоящий вулкан, извергающий массы магмы или ее производных.

ЭНДОЛИНЕВЕНТ (Раскатов, 1972). — Линемент, обязанный своим появлением влиянию эндогенных процессов. Это тектонолинементы, стратолинементы и литолинементы.

ЭПЕЙРОГЕНЕЗ. — 1. По Джильберту, в первоначальном понимании процесс образования континентов, обусловленный широкими изогнутями земной коры. В дальнейшем под эпейрогенезом стали понимать медленные длительные поднятия или опускания земной коры [ГС].

2. В новейшей тектонике это движения, которыми образованы основные формы современного рельефа Земли. Они вызывают пологие изгибы, в том числе поверхностей выравнивания [Шульц, 1967].

Син.: эпейрогенез, эпейрогенезис, движения колебательные [ГС]; д. эпейрогенезическое [ГС-2].

Англ. — epeirogeny; нем. — Epeirogenese; Epirogenese; фр. — épeirogenèse, épirogenèse.

ЭПЕЙРОФОРЕЗ. — По А. Вегенеру, горизонтальные перемещения материков [Николаев, 1949].

Син.: форогенез [Николаев, 1962].

Англ. — continental drift; нем. — Epeirophorese.

ЭПИГОН. — Паразитический (боковой) вулканический конус [ТСАГГ].

Англ. — epigone.

ЭПИОРОГЕН (Герасимов, 1976, с. 12). — "Новый термин (трансформация традиционного), предлагаемый для обозначения континентальных геотектур, которые образовались из древних мобилтоновых и обладают сложной сводово-глыбовой современной морфоструктурой. В свете теории глобальной тектоники плит эти геотектуры образовались в межконтинентальных шовных зонах, испытывавших... интенсивное альпийское горообразование".

ЭПИРОГЕНЕЗ. — По Б.Л. Личкову, движения поднятия и опускания радиального характера [Марков, 1948].

ЭТАП ГОРООБРАЗОВАНИЯ. — Время формирования горного рельефа и накопления моласс [Костенко, 1970].

Син.: этапорогенный.

ЭТАП ГОРООБРАЗОВАНИЯ ВСТУПИТЕЛЬНЫЙ. — На этом этапе будущая область горообразования расчленяется на участки поднятий и опусканий, которые территориально преобладают над первыми. Формируются красноцветные молассы во впадинах, рельеф широких сводообразных горных массивов расчленен слабо [Адаменко, 1976].

Син.: стадия горообразования вступительная [Костенко, 1965].

ЭТАП ГОРООБРАЗОВАТЕЛЬНЫЙ ГЛАВНЫЙ. — Характеризуется резким возрастанием поднятия и формированием настоящего горного рельефа. Во впадинах происходит накопление грубообломочных моласс, причем впадины расширяются с захватом периферических частей поднятий [Адаменко, 1976].

Син.: стадия горообразования главная [Костенко, 1965].

ЭТАП ГОРООБРАЗОВАНИЯ ЗАВЕРШАЮЩИЙ. — Характерно активное воздымание гор, значительное расширение поднятий за счет вовлечения прилегающих впадин. Частичная или полная инверсия предгорных и межгорных впадин [Адаменко, 1976].

Син.: стадия горообразования завершающая [Костенко, 1965].

ЭТАП ГОРООБРАЗОВАТЕЛЬНЫЙ. — Этап, на котором происходит поднятие геосинклинальной зоны, становящейся сушей с резко контрастным горным рельефом. Образование горных хребтов сопровождается складчатостью и внедрением магматических тел [Щукин, 1964].

Син.: этап орогенический.

ЭТАП КОМПЕНСИРОВАННОГО РАЗВИТИЯ (Костенко, 1972). — На этом этапе тектоническая деформация остается не выраженной в рельефе, развиваясь конседиментационно или конденудационно.

ЭТАП КОНЕЧНОГО ВЫРАВНИВАНИЯ. — Наступает после завершения тектонического развития, в условиях мертвых, неразвивающихся структурных форм. Если они выражены в рельефе, то быстро протекает процесс полного уничтожения неровностей [Костенко, 1972].

ЭТАП МОРФОЛОГИЧЕСКОГО СТАНОВЛЕНИЯ (Костенко, 1972). — В течение его возникают условия неполной компенсации эндогенных процессов экзогенными. Увеличение скорости вертикальных движений приводит к локальным изменениям наклонов земной поверхности и образованию возвышенностей или впадин, тектонически обусловленных.

ЭТАП НЕОТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — 1. "... Это этап ускоренного перемещения оси вращения Земли, изменения угловой скорости вращения (скачкообразное усиление?), возникновения разрядки напряжений и приспособления фигуры Земли к новому устойчивому гравитационному равновесию" [Николаев, 1962, с. 313].

2. Начался на границе палеогена и неогена и является мобильной фазой незавершенного геоцикла, осложненной курильской, алеутской, сахалинской, охотской фазами, отражающими циклы более низких порядков. В течение этого этапа создана морфоструктурная основа современного рельефа [Чемеков, 1968].

3. Отличается высокой степенью подвижности земной коры и соответствует орогенной фазе альпийского тектонического цикла. Принципиально не отличается от других, более ранних орогенных эпох, но превосходит их по интенсивности тектонических движений. Наиболее характерны глыбовые перемещения [Криволицкий, 1971].

4. Тектонические процессы, которые геохронологически совпадают с формированием современных морфоструктур [Кореску, 1972].

5. Отрезок геологического времени, в течение которого создались наиболее крупные морфоструктуры современного рельефа [Ширинов, 1973].

ЭТАП НОВЕЙШИЙ ТЕКТОНИЧЕСКИЙ. — 1. "... Современные же черты рельефа созданы, главным образом, тектоническими процессами, проявляющимися в неоген-антропогенное время, которое повсеместно

может рассматриваться как новейший тектонический этап" [Николаев, 1962, с. 16].

2. Вторая половина кайнозойской эры, когда средняя высота поверхности материков достигла 875 м над уровнем моря, поднявшись в течение миоцена-плейстоцена на 500 м. Высота отдельных горных районов возросла за это время на тысячи метров под влиянием тектонических процессов. Усилилась вулканическая деятельность [Марков, и др., 1968].

3. "Когда речь идет о второй половине кайнозоя как о времени общего усиления тектонического развития Земли, следует говорить о новейшем тектоническом... этапе" [Шульц, 1976, с. 85].

Син.: период новейший тектонический [Несмеянов, 1971], этап неотектонический [Шульц, 1976], э. развития земной коры новейший [Апродов, 1975].

ЭТАП ПОСТОРОГЕННЫЙ. — Время последующего разрушения отмершей структуры (даже при сохранившемся горном рельефе) не включается в орогенный этап вследствие глубокого качественного различия внутреннего развития. Происходит выравнивание остаточного горного рельефа [Костенко, 1970].

ЭТАП РАЗВИТИЯ ЗЕМНОЙ КОРЫ НЕОГЕОСИНКЛИНАЛЬНЫЙ (Мещеряков, 1960). — Отвечает образованию неогeosинклинальных элементов структуры и рельефа Земли и приходится в основном на мезозой-кайнозой.

ЭТАП РАЗВИТИЯ ЗЕМНОЙ КОРЫ НЕОГЕОСИНКЛИНАЛЬНЫЙ (Мещеряков, 1957). — Соответствует возникновению неогeosинклинальных элементов: раздроблению обширной верхнепалеозойской суши, возникновению океанических впадин и материковых выступов, а также различных глыбовых морфоструктур.

ЯВЛЕНИЯ ГРАВИТАЦИОННО-СЕЙМОТЕКТОНИЧЕСКИЕ. — Движения по разломам, многократно усиленные гравитацией, сопровождающиеся образованием гравитационно-сейсмоструктурных морфоструктур [Солоненко, 1973].

ЯВЛЕНИЯ СЕЙМОГРАВИТАЦИОННЫЕ. — Сопровождают землетрясения интенсивностью VII—VIII баллов и выше. Возникающие при этом формы по внешним признакам подобны соответствующим экзогенным морфоструктурам, однако появляются практически мгновенно (прерывистые или наложенные стратифицированные генерации). Это отседания склонов гор, обвальные, оползнево-обвальные, оползневые и другие формы, относящиеся к сейсмогравитационным морфоструктурам [Солоненко, 1973].

ЯВЛЕНИЯ СЕЙМОТЕКТОНИЧЕСКИЕ ЗОНАЛЬНЫЕ (Солоненко, 1973). — Движения сейсмогенных морфоструктур.

ЯВЛЕНИЯ СЕЙМОТЕКТОНИЧЕСКИЕ ЛОКАЛЬНЫЕ (Солоненко, 1973). — Прямые признаки остаточных тектонических деформаций земной коры в эпицентральных зонах сильных землетрясений. Приблизительно характеризуются отношением $\lg l_{km} = (1,01 \pm 0,02) M = 6,18$, где M — магнитуда.

ЯВЛЕНИЯ СЕЙСМОТЕКТОНИЧЕСКИЕ РЕГИОНАЛЬНЫЕ (Солоненко, 1973). — Остаточные деформации земной коры, ощущаются на площади от сотен ($M = 6,5$) до сотен тысяч (при $M \geq 8,5$) квадратных километров в случае коровых землетрясений.

ЯВЛЕНИЯ "ПРЕЛОМЛЕНИЯ" ДОЛИН (Костенко, 1972). — Резкие изменения простирания долин, приуроченных к определенной системе трещин при пересечении с трещинами иных простираний.

Син.: "п р е л о м л е н и е" д о л и н ы.

ЯРУСНОСТЬ РЕЛЬЕФА СТРУКТУРНАЯ. — Ярусность, возникающая при горизонтальном залегании слоев различной стойкости [Кашменская и др., 1970].

Син.: я р у с н о с т ь п л а с т о в о - с т у п е н ч а т ы х г о р.

Англ. — structural etage; нем. — strukturelle Stufung; фр. — étage-ment structural.

ЛИТЕРАТУРА

- Агапова Г.В., Удинцев Г.Б.* Зона дробления рельефа дна в северо-западной котловине Тихого океана. — Геоморфология, 1973, № 2.
- Адаменко О.М.* Происхождение современной морфоструктуры Предалтайской равнины. — В кн.: Проблемы геоморфологии и неотектоники платформенных областей Сибири. Новосибирск: Наука, 1970.
- Адаменко О.М.* Геологическая история Предалтайской впадины и проблемы формирования неотектонических предгорных опусканий: Автореф. диссерт. докт. геол. наук. Иркутск: Ин-т Земной коры, 1972.
- Адаменко О.М.* Предалтайская впадина и проблемы формирования предгорных опусканий. Новосибирск: Наука, 1976.
- Аксенов А.А., Невесский Е.Н.* Принципы и методы изучения осадочного покрова шельфа. — В кн.: Проблемы геологии шельфа. М.: Наука, 1975.
- Александров С.М.* Остров Сахалин. М.: Наука, 1973.
- Александров С.М., Леонтьев О.К.* Некоторые черты неотектоники и морфоструктуры переходной зоны от континента к океану в западной части Тихоокеанского пояса. — В кн.: Проблемы изучения четвертичного периода. Хабаровск, 1968.
- Александров С.М., Леонтьев О.К.* Особенности морфоструктуры переходной зоны от континента к океану в северо-западной части Тихоокеанского тектонического пояса. — В кн.: Геоморфология. М., 1969, вып. 2.
- Александров С.М., Леонтьев О.К.* Типы морфоструктуры переходной зоны между Азиатским континентом и впадиной Тихого океана. — В кн.: Геология и геофизика Тихоокеанского пояса. Ново-Александровск, 1970.
- Александрова М.И.* К вопросу о происхождении древних впадин восточной Бетпак-Далы. — В кн.: Географ, сб., вып. 1. Геоморфология и геоморфология. М.; Л.: Изд-во АН УРСР, 1952.
- Ананьев Г.С.* Неотектоника и развитие речных долин эпигерцинской платформы Южного Урала. — В кн.: Тез. докл. совещ. по геоморфол. и неотектон. Сибири и Дальн. Востока. Новосибирск, 1965.
- Ананьев Г.С.* Вопросы геоморфологического картографирования при поисках россыпных месторождений полезных ископаемых. — В кн.: Геоморфология. М., 1969, вып. 3.
- Ананьев Г.С.* Проблемы структурно-геоморфологического анализа центральных районов Колымы. — В кн.: Геоморфология. М., 1971, вып. 5.
- Ананьев Г.С.* Динамическая геоморфология. Формирование вершинных поверхностей. М.: Изд-во МГУ, 1976.
- Основные черты развития рельефа Оротукской депрессии (Верхне-Колымское нагорье) /Ананьев Г.С., Ананьева Э.Г., Гричук М.П., Каревская И.А. — Вестн. МГУ. Сер. геогр., 1975, № 6.
- Англо-русский геологический словарь. М.: Гос. изд-во технико-теоретич. литер., 1957.
- Апродов В.А.* Сходство и различия неотектоники и сейсмотектоники Курило-Камчатской островной дуги и Азиатского мобильного пояса. — В кн.: Активизированные зоны земной коры, новейшие тектонические движения и сейсмичность. М.: Наука, 1964.
- Апродов В.А.* Неотектоника, вулканические провинции и великие сейсмические пояса мира. М.: Изд-во МГУ, 1965.
- Апродов В.А.* Главные новейшие геотектонические обстановки формирования поверхностей выравнивания на территории СССР. — В кн.: Поверхности выравнивания, Иркутск, 1970, вып. 1.

- Апродов В.А.* Неотектоносфера Земли. — В кн.: Жизнь Земли. М.: Изд-во МГУ, 1972а, вып. 8.
- Апродов В.А.* Неотектонические типы континентов. — В кн.: Жизнь Земли М.: Изд-во МГУ, 1972б, вып. 8.
- Апродов В.А.* Влияние разномасштабных новейших тектонических структур на петрохимию четвертичных лав Курило-Камчатской островной дуги. — В кн.: Жизнь Земли. М.: Изд-во МГУ, 1975а, вып. 11.
- Апродов В.А.* Неотектоническая обстановка развития структур земной коры областей постплатформенной активизации. — В кн.: Жизнь Земли. М.: Изд-во МГУ, 1975б, вып. 11.
- Астахов Н.Е.* Морфоструктурный анализ рельефа Грузии. Автореф. дис. докт. геогр. наук. Тбилиси, 1970.
- Афонский М.Н.* Неотектоника южной части советского Дальнего Востока. — Геология и геофизика, 1970, № 2.
- Ахметьев М.А., Шевченко В.К.* Геоморфологические критерии при поисках эндогенных месторождений в Нижнем Приамурье. — В кн.: Геоморфологические методы поисков эндогенного оруднения. Чита, 1968.
- Бабеев А.М.* Новейший тектогенез зоны сочленения Гиссаро-Алая и Таджикской депрессии. Душанбе: Дониш, 1975.
- Базаров Д.Б., Антощенко-Оленев И.В.* Селенгинское среднегорье и Джидинский горный район. — В кн.: История развития рельефа Сибири и Дальнего Востока: Нагорья Прибайкалья и Забайкалья. М.: Наука, 1974.
- Бальян С.П.* Структурная геоморфология Армянского нагорья и окаймляющих областей. Ереван: Изд-во Ереван. ун-та, 1969.
- Баранова Ю.П., Бискэ С.Ф.* О значении стратиграфических и геоморфологических исследований для составления неотектонических карт (на примере Северо-Востока СССР). — Геология и геофизика, 1970, № 3.
- Барков А.С.* Словарь-справочник по физической географии. М.: Учпедгиз, 1954
- Башенина Н.В.* Формирование современного рельефа земной поверхности. М.: Высшая школа, 1967.
- Башенина Н.В., Мирнова А.В., Пиотровский М.В.* и др. О геоморфологическом картировании горного рельефа с блоковой структурой. — Вестн. МГУ. Сер. геогр., 1971, № 6.
- Безруков П.Л.* Фосфориты. — В кн.: Тихий океан. М.: Наука, 1970, т. 2.
- Белонин М.Д., Скублова Н.В.* — Модели-отклики поверхностей выравнивания в пределах кольцевых морфооструктур. — В кн.: Поверхности выравнивания. Иркутск, 1970, вып. 2.
- Белоусов В.В.* О геологическом строении и развитии океанических впадин. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 1955, № 3.
- Белоусов В.В.* Основные черты тектоники Центрального и Южного Китая. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 1956, № 8.
- Белоусов В.В.* Развитие земного шара и тектогенез. — Сов. геология, 1960, № 7.
- Белоусов В.В.* Земная кора и верхняя мантия океанов. М.: Наука, 1968.
- Белоусов В.В.* Основы геотектоники. М.: Недра, 1975.
- Бельский В.А.* Новейшая тектоника юго-западного Дарваза и Яхсуйской депрессии. Автореф. дис. канд. геол. наук, Душанбе, 1972.
- Берг Л.С.* Некоторые соображения о теории передвижения материков. — Изв. ВГО, 1947, № 1.
- Берлянт А.М.* Некоторые вопросы теории картографических методов изучения новейшей тектоники. — В кн.: Вопросы теоретической и прикладной геоморфологии. Чита, 1969.
- Биллингс М.П.* Структурная геология. М.: ИЛ, 1949.
- Благоволин Н.С.* Развитие морфооструктур Северного Причерноморья на новейшем этапе. — Геоморфология, 1971, № 4.
- Боголепов К.В.* О двух типах орогенеза. — Геология и геофизика, 1968, № 8.
- Большая Советская Энциклопедия. 3-е изд., 1970—1975.
- Бондарчук В.Г.* Тектоорогения. Киев: Изд-во Киевск. ун-та, 1946.
- Бондарчук В.Г.* Основы геоморфологии. М.: Учпедгиз, 1949.
- Бондарчук В.Г.* Очерки по региональной тектоорогении. Киев: Наукова думка, 1972.
- Борисевич Д.В.* Генетическая классификация форм рельефа. — Геоморфология, 1970, № 3.
- Борисевич Д.В.* Генетическая классификация типов речных долин. — Геоморфология 1973, № 1.
- Буданов В.И., Владимиров А.Т., Ионин А.С.* и др. Современные вертикальные

- движения берегов дальневосточных морей. — Докл. АН СССР, 1957, т. 116, № 6.
- Буркар Ж.* Изменение уровня базиса эрозии и развитие аллювиальных террас. — В кн.: Вопросы климатической и структурной геоморфологии. М.: ИЛ, 1959.
- Уш В.А.* Характер новейших структур Джунгарского Алатау. — В кн.: Тектонические движения и новейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967.
- Буялов Н.И.* Структурная и полевая геология. М.: Гостехиздат, 1953.
- Былинский Е.Н., Берлянт А.М., Перминова В.Н.* Рациональные комплексы неотектонических исследований в различных нефтегазоносных областях СССР. — В кн.: Геоморфология, М., 1969, вып. 3.
- Валпетер А.П., Лебедев С.А.* Поверхности выравнивания в области мезозойд Северо-Востока СССР. — Бюл. МОИП. Отд. геол., 1967, т. 42, № 1.
- Варсановьева В.А.* К геоморфологии береговых обнажений рек. — Изв. ВГО, 1946, № 3.
- Захрушев Г.В.* К вопросу о роли неотектоники в формировании современных залежей нефти и газа в Южном Приуралье. — В кн.: Вопросы геоморфологии и геологии Башкирии; Уфа, 1959, вып. 2.
- Величко Е.А.* Ведущая роль срединных поднятий в формировании рельефа океанского дна. — В кн.: Тектоника дна морей, океанов и островных дуг. Южно-Сахалинск, 1972, вып. 6.
- Владавец В.И.* Вулканы Советского Союза. М.: Географиз, 1949.
- Войтович В.С.* Поиски руд в разломах Карелии. — Природа, 1976, № 2.
- Волчанская И.К., Сапожникова Е.Н.* Морфоструктурный метод выделения блоков в некоторых горных областях в целях перспективной оценки их на полезные ископаемые. — В кн.: Геоморфологические методы поисков эндогенного оруденения. Чита, 1968.
- Воскресенский С.С.* Геоморфология Сибири. М.: Изд-во МГУ, 1962.
- Воскресенский С.С.* Соотношение тектонических поднятий и денудационного среза. — В кн.: Геоморфологические и гидрологические исследования М.: Изд-во МГУ, 1968а.
- Воскресенский С.С.* Геоморфология СССР. М.: Высшая школа, 1968б.
- Воскресенский С.С.* Типичные профили склонов. — В кн.: Склоны, их развитие и методы изучения. М.: Мысль, 1971.
- Воскресенский С.С.* Причины и развитие речных перехватов. — В кн.: Проблемы перестройки и перехвата речных долин. М.: Изд-во МГУ, 1975.
- Воскресенский С.С.* Типы погребенных долин Приамурья и их золотоносность. — В кн.: Генетические типы и закономерности размещения месторождений золота Дальнего Востока. Новосибирск: Наука, 1976.
- Воскресенский С.С., Постоленко Г.А., Симонов Ю.Г.* Генезис и строение рельефа юго-восточного Забайкалья. — В кн.: Геоморфологические исследования. М.: Изд-во МГУ, 1965.
- Востряков А.В.* Опыт классификации новейших структурных форм на примере юго-востока Русской платформы. — В кн.: Материалы по геоморфологии и новейшей тектонике Урала и Поволжья, Уфа, 1968, вып. 2.
- Гайнанов А.Г., Несмеянов Д.В., Соколов Б.А.* Нефтегазоносные бассейны подводной окраины платформ Гондваны. — В кн.: Проблемы геологии шельфа. М.: Наука, 1975.
- Гаккель Я.Я.* Материковый склон как географическая зона Северного Ледовитого океана. — Изв. ВГО, 1957, № 6.
- Ганешин Г.С.* Эволюция взглядов на геоморфологическое картирование Сибири и Дальнего Востока и пути его дальнейшего развития. В кн.: Методы геоморфологических исследований. Новосибирск: Наука, 1967.
- Ганешин Г.С.* Принципы геоморфологической съемки. — В кн.: Применение геоморфологических методов в структурно-геологических исследованиях. М.: Недра, 1970.
- Ганешин Г.С., Соловьев В.В., Чемехов Ю.Ф.* Отражение морфоструктур при геоморфологическом картировании горных стран. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. М.: Наука, 1975а.
- Ганешин Г.С., Соловьев В.В., Чемехов Ю.Ф.* Геоструктурная классификация и районирование шельфов. — В кн.: Проблемы геологии шельфа. М.: Наука, 1975б.
- Геоморфологическое картирование равнин. /Востряков А.В., Зайонц В.Н., Наумов А.Д., Романов А.А., Фило-

- софов В.П. Саратов; Изд-во Саратов. ун-та, 1974.
- Георкян Ф.С.* Морфологический анализ погребенных морфоструктур западной части Араатской котловины. — Изв. АН Арм.ССР. Сер. наук о земле, 1975, № 5.
- Геологический словарь. М.: Госнаучтехиздат, 1955, Т. 1—2.
- Геологический словарь. М.: Недра, 1973. Т. 1—2.
- Геоморфологические исследования. М.: Изд-во МГУ, 1965.
- Геоморфологическое картирование равнин. /Востряков А.В., Зайонц В.Н., Наумов А.Д., Романов А.А., Философов В.П. Саратов: Изд-во Саратов. ун-та, 1974.
- Герасимов И.П.* Опыт геоморфологической интерпретации общей схемы геологического строения СССР. — В кн.: Проблемы физической географии, М.: Изд-во АН СССР, 1946, вып. 12.
- Герасимов И.П.* Современные движения и новейшая тектоника. — В кн.: Проблемы физической географии. М.: Л.: Изд-во АН СССР, 1950, вып. 15.
- Герасимов И.П.* Структурные черты рельефа земной поверхности на территории СССР и их происхождение. М.: Изд-во АН СССР, 1959.
- Герасимов И.П.* Структурный анализ рельефа и его содержание. — В кн.: Методы геоморфологических исследований. Новосибирск: Наука, 1967.
- Герасимов И.П.* Геоморфологическое выражение неотектоники. — В кн.: Новейшие движения, вулканизм и землетрясения материков и дна океана. М.: Наука, 1969.
- Герасимов И.П.* Основные принципы и задачи морфоструктурного анализа. — В кн.: Применение геоморфологических методов в структурно-геологических исследованиях. М.: Недра, 1970.
- Герасимов И.П.* Динамическое взаимодействие современных тектонических движений земной коры и экзогенных рельефообразующих процессов, протекающих на ее поверхности. — В кн.: Современные движения земной коры. Тарту, 1973, вып. 5.
- Герасимов И.П.* Архитектура Земли (геотектуры) в свете теории глобальной тектоники плит. — Геоморфология, 1976, № 3.
- Герасимов И.П., Лавренко Е.М.* — Основные черты природы Монгольской Народной Республики. — Изв. АН СССР. Сер. геогр., 1952, № 1.
- Герасимов И.П., Марков К.К.* Четвертичная геология. М.: Учпедгиз, 1939.
- Герасимов И.П., Мещеряков Ю.А.* Планетарные черты рельефа и геоморфологический этап в развитии Земли. — В кн.: Рельеф Земли. М.: Наука, 1967а.
- Герасимов И.П., Мещеряков Ю.А.* Понятия "морфоструктура" и "морфоскульптура" и использование их в целях геоморфологического анализа. — В кн.: Рельеф Земли. М.: Наука, 1967б.
- Герасимов И.П., Рандцман Е.Я.* Морфоструктура горных областей и их сейсмичность. — Геоморфология, 1973, № 1.
- Гербова В.Г.* — Работы Г.Ф. Мирчинка по тектонике и неотектонике. — Бюл. МОИП, Отд. геол., 1969, т. 64, № 2.
- Гоби-Алтайское землетрясение. М.: Изд-во АН СССР, 1963.
- Гольбрайх И.Г., Забалуев В.В., Миркин Г.Р.* Тектонический анализ мегатрещиноватости — перспективный метод исследования закрытых территорий. — Сов. геология, 1965, № 4.
- Гончаров В.П., Непрочнов Ю.П., Непрочнова А.Ф.* Рельеф дна и глубинное строение Черноморской впадины. М.: Наука, 1972.
- Горелов С.К.* Геоморфологическое картирование нефтегазоносных областей в связи с поисками тектонических структур. — В кн.: Методы геоморфологических исследований. Новосибирск: Наука, 1967а.
- Горелов С.К.* О принципах составления карты новейшей тектоники масштаба 1:1000000. — В кн.: Тектоника Азии и новейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967б.
- Горелов С.К.* Составление карт морфоструктур. — В кн.: Применение геоморфологических методов в структурно-геологических исследованиях. М.: Недра, 1970.
- Горелов С.К.* Морфоструктурный анализ нефтегазоносных территорий на примере юго-востока Русской равнины. М.: Наука, 1972.
- Горелов С.К., Аристархова Л.Б.* Классификация морфоструктур. — В кн.: Применение геоморфологических методов в структурно-геологических исследованиях. М.: Недра, 1970.

- Горелов С.К., Розанов Л.Н. Роль новейших тектонических движений и морфо-структурного фактора в размещении месторождений нефти и газа. — Геоморфология, 1970, № 4.
- Городецкая М.Е., Мещеряков Ю.А. О закономерностях морфо-структурного плана Западно-Сибирской равнины. — В кн.: Структурно-геоморфологические исследования в Сибири. Новосибирск, Наука, 1970, вып. 1.
- Горшков Г.П. Землетрясения на территории Советского Союза. М.: Географгиз, 1949.
- Горшков Г.П. О методике изучения неотектонических движений в их связи с сейсмичностью. — В кн.: Тр. I совещ. по неотектонике Китая. М.: Госгеолтехиздат, 1960.
- Горшков Г.П., Якушова А.Ф. Общая геология. М.: Изд-во МГУ, 1973.
- Граменицкая Н.А. Роль разрывных нарушений при заложении речных долин в Сихотэ-Алинской складчатой области. — В кн.: Вопросы геоморфологии и морфотектоники южной части Дальнего Востока. Владивосток, 1965.
- Грант-Тейлор Т.Л., Гриндли Дж.У., Кир Д. и др. Позднечетвертичные сбросы и значение их в инженерной геологии. — В кн.: Новейшие движения, вулканизм и землетрясения материков и дна океанов. М.: Наука, 1969.
- Грязев А.Ф., Кирюшина М.Т., Пуминов А.П. Легенда к карте новейшей тектоники Арктики и Субарктики в масштабе 1:5000000 (проект). — В кн.: Методы геоморфологических исследований, Новосибирск: Наука, 1967.
- Гунченко Е.И. Некоторые особенности морфогенеза речных долин Учур-Майского междуречья. — В кн.: Вопросы морфолитогенеза в речных долинах. Чита, 1968.
- Давидан И.Н. Краткие сведения о Мировом океане. — В кн.: Циргоффер А. Атлантический океан и его моря. М.: Гидрометеиздат, 1975.
- Данилович В.Н. Аркогенный тип надвигов. — Геология и геофизика, 1963, № 2.
- Дедков А.П., Бабанов Ю.В., Бутаков Г.П. Об эволюции водораздельных поверхностей в эпиплатформенных горных странах. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. Фрунзе: Илим, 1973.
- Дементьев В.А. Материалы по методике комплексного геоморфологического изучения речных террас. — Изв. ВГО, 1938, № 4—5.
- Деннис Дж. Международный словарь английских тектонических терминов М.: Мир, 1971.
- Дибнер В.Д., Гаккель Я.Я., Белов Н.А., Лалина Н.Н. Морфо-структура и донные осадки Арктического бассейна. — Труды ААНИИ, 1968, т. 285.
- Дибнер В.Д., Гаккель Я.Я., Литвин В.М. и др. Геоморфологическая карта Северного Ледовитого океана. — Труды НИИГА, 1965, т. 143.
- Дорофеев К.Б., Лабунец С.С. Куполовидные рудоносные морфо-структуры бассейна р. Пенжины. — В кн.: Поисковая геоморфология. М.: Мысль, 1973.
- Драновский Я.А., Мужиков В.Г. Современные геосинклинали — ключ к пониманию тектонических деформаций земной коры. — В кн.: Тектоника дна морей, океанов и островных дуг. Южно-Сахалинск, 1972, вып. 8.
- Думитрашко Н.В. Основные проблемы морфо-структурного анализа горных стран. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. Фрунзе: Илим, 1973.
- Дэвис В.М. Геоморфологические очерки. М.: ИЛ, 1962.
- Дэли Р.О. Изверженные породы и глубины Земли. Л.; М.: ОНТИ, 1936.
- Эндрюхинский А.С. Витимское плоскогорье. — В кн.: Нагорья Прибайкалья и Забайкалья. М.: Наука, 1974.
- Ермолов В.В. Озерные долины-трещины Путроанского свода. — В кн.: Мезозойские и кайнозойские озера Сибири. М.: Наука, 1968.
- Ермолов В.В. Своеобразие сноса на Анабарском кристаллическом массиве. — Изв. ВГО, 1969, № 4.
- Желнин С.Г. Неотектонические структуры и их роль в формировании и погребении россыпей. — В кн.: Актуальные проблемы геологии золота на Северо-Востоке СССР. Магадан, 1972.
- Живаго А.В. Морфо-структура дна океанов и морей. — В кн.: Рельеф Земли. М.: Наука, 1967.
- Живаго А.В. Шельф Антарктиды. — В кн.: География и геоморфология шельфа. Владивосток, 1975.
- Журенко Ю.Е. Комплекс геолого-геоморфологических методов изучения голоценовых тектонических движений (на примере Южного Приуралья). — В кн.: Тектонические движения и но-

- вейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967.
- Журенко Ю.Е.* О порядковой классификации линейментов. — В кн.: Материалы по геоморфологии и неотектонике Урала и Поволжья. Уфа, 1974, вып. 5.
- Зайонц В.Н., Романов А.А.* К методике составления структурно-геоморфологической карты (на примере Оренбургского Предуралья и Нижнего Поволжья). — Геоморфология, 1972, № 2.
- Заморуев В.В., Корнутова Е.И., Хотина Е.Б.* Геоморфологическое строение Забайкалья. — В кн.: Тез. докл. совещ. по геоморфологии и неотектонике Сибири и Дальнего Востока. Новосибирск, 1965.
- Звонкова Т.В.* Прикладная геоморфология. М.: Высшая школа, 1970.
- Зенкович В.П.* Динамика и морфология морских берегов. М.; Л.: Морской транспорт, 1946.
- Зогрбян Л.Н.* Оргогидрографический анализ как комплексный метод выявления морфоструктуры горных стран (на примере Тавро-Кавказской орогенической зоны). — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. Фрунзе: Илим, 1973.
- Золотарев А.Г.* Рельеф и новейшая структура Байкало-Патомского нагорья; Автореф. дис. докт. геогр. наук. М., 1968.
- Золотарев А.Г.* Осложняющее влияние литоморфного рельефа при составлении схем деформаций поверхностей выравнивания и возможности его устранения. — В кн.: Поверхности выравнивания. Иркутск, 1970, вып. 2.
- Золотарев А.Г.* Переходный рельеф между орогенными и равнинно-платформенными областями. — Геоморфология, 1976, № 2.
- Зулан А.* Основы физической географии Пг, 1914.
- Ильин А.В.* К вопросу о пространственных взаимосвязях форм подводного рельефа. — Докл. АН СССР, 1965, т. 162, № 5.
- Ильин А.В.* Рельеф дна Атлантического океана. — В кн.: Рельеф Земли. М.: Наука, 1967.
- Иностранцев А.А.* Геология. Общий курс. Т. I. СПб., 1885.
- Иностранцев А.А.* Геология. Общий курс. Т. I. Динамическая геология, петрография и стратиграфия. СПб, 1914.
- Ионин А.С.* Западное побережье Берингова моря. — В кн.: Тихий океан. М.: Наука, 1967, т. 1.
- Казакова Н.М.* К вопросу о классификации морфоструктур. — В кн.: Структурная и климатическая геоморфология. М.: Наука, 1966.
- Кайе А., Трикар Ж.* Проблема классификации геоморфологических явлений. — В кн.: Вопросы климатической и структурной геоморфологии. М.: ИЛ, 1959.
- Калесник С.В.* Основы общего землепледения. М.; Л.: Учпедгиз, 1947.
- Канаев В.Ф., Нейман В.Г., Парин Н.В.* Индийский океан. М.: Мысль, 1975.
- Каплин П.А., Невесский Е.Н.* Перспективы изучения истории развития шельфа. — В кн.: Шельфы: природа и ресурсы. Л., 1976.
- Каттерфельд Г.Н.* Основные закономерности планетарного рельефа. — Учен. зап. ЛГПИ им. А.И. Герцена, 1958, т. 151.
- Кашменская О.В.* Поверхности выравнивания и морфоструктуры гор Сибири и Дальнего Востока. — В кн.: Поверхности выравнивания. Иркутск, 1970, вып. 1.
- Кашменская О.В., Милеева Л.С., Проводников Л.Я., Хворостова З.М., Якименко Э.Л.* Изучение горных поверхностей выравнивания в связи с выявлением новейших тектонических движений. — В кн.: Поверхности выравнивания, Иркутск, 1970, вып. 2.
- Кинг К.* Пляжи и берега. М.: 1963.
- Кинг Л.* Морфология Земли. М.: Прогресс, 1967.
- Клейнер Ю.М.* Роль тектоники в формировании рельефа Устюрта и Южно-Мангышлакского плато: Автореф. диссерт. канд. геогр. наук. М., 1966.
- Корешков И.В.* Области сводового поднятия и особенности их развития. М.: Госгеотехиздат, 1960.
- Коржуев С.С.* Морфоструктурные особенности рельефа Сибирской платформы и неотектоника. — Изв. АН СССР. Сер. геогр., 1960, № 4.
- Коржуев С.С.* Морфоструктурные особенности и основные типы морфоструктуры и новейших движений Якутии. — В кн.: Тез. докл. совещ. по геоморфологии и неотектонике Сибири и Дальнего Востока. Новосибирск, 1965.
- Коржуев С.С.* Строение и история формирования крупных морфоструктур

- Сибирской платформы. — В кн.: Структурная и климатическая геоморфология. М.: Наука, 1966.
- Коржуев С.С.* Морфотектоника и рельеф земной поверхности. М.: Наука, 1974.
- Корнутова Е.И., Хотина Е.Б., Заморьев В.В.* Геоморфологическое строение Забайкалья. — В кн.: Проблемы геоморфологии и неотектоники орогенных областей Сибири и Дальнего Востока, Новосибирск: Наука, 1968.
- Корсаков О.Д.* Геологическое строение дна Норвежского моря. — В кн.: Морская геология и геофизика. М., 1976.
- Корсаков О.Д., Лебедев Л.И., Юнов А.Ю.* Строение континентальных склонов окраинных и внутренних морей в связи с тектоникой переходной зоны. — В кн.: Тектоника морей, океанов и островных дуг. Южно-Сахалинск, 1972, вып. 2.
- Корсаков О.Д., Лебедев Л.И., Юнов А.Ю.* Строение краевых зон шельфа и континентального склона внутренних и окраинных морей в связи с тектоникой переходной зоны. — В кн.: Проблемы геологии шельфа. М.: Наука, 1975.
- Костенко Н.П.* Об этапах континентального развития юго-западных отрогов Гиссарского хребта в течение кайнозоя. — Землеведение, 1948, т. 2 (42).
- Костенко Н.П.* О специальном геоморфологическом картировании кайнозойских тектонических впадин. — Докл. АН СССР, 1953, т. 88, № 1.
- Костенко Н.П.* Геоморфологический анализ новейшего развития складок с большим радиусом кривизны и региональных разломов. — В кн.: Активизированные зоны земной коры, новейшие тектонические движения и сейсмичность. М.: Наука, 1964.
- Костенко Н.П.* Опыт реконструкции путей переноса кайнозойских моласс и общие закономерности строения рельефа горных сооружений (на примере Колет-Дага, Тянь-Шаня и Памира). — В кн.: Основные проблемы изучения четвертичного периода. М.: Наука, 1965.
- Костенко Н.П.* Современные проблемы геоморфологии Памира и Гиссаро-Алая. — В кн.: Рельеф горных стран. М.: Мысль, 1968.
- Костенко Н.П.* Развитие рельефа горных стран. М.: Мысль, 1970.
- Костенко Н.П.* Развитие складчатых и разрывных деформаций в орогенном рельефе. М.: Недра, 1972.
- Костенко Н.П., Якушова А.Ф.* Современные проблемы структурной геоморфологии. — Вестн. МГУ. Геология, 1972, № 5.
- Косыгин Ю.А.* Основы тектоники нефтеносных областей. М.: Гостоптехиздат, 1952.
- Косыгин Ю.А.* Основы тектоники. М.: Недра, 1974.
- Красный Л.И.* Геоблоки. — Геотектоника, 1967, № 5.
- Красный Л.И.* Проблемы тектонической систематики. М.: Недра, 1972.
- Краткая географическая энциклопедия. Т. 1—5. М.: Сов. энциклопедия, 1960—1966.
- Кривоуцкий А.Е.* Жизнь земной поверхности. М.: Мысль, 1971.
- Кривоуцкий А.Е.* Рельеф и недра Земли. М.: Мысль, 1977.
- Кропоткин П.Н.* Краткий очерк неотектоники Сихотэ-Алиня. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 1956, № 3.
- Кулиев Р.Я., Гаджиев В.Д.* Классификация морфоструктур Нахичеванской АССР. — Учен. зап. Азербайдж. ун-та. Сер. геол.-геогр., 1975, вып. 5—6.
- Курприн П.Н.* Некоторые направления в изучении геологии континентальной террасы. — В кн.: Проблемы геологии шельфа. М.: Наука, 1975.
- Кутейников Е.С., Кутейникова Н.С.* Лунный рельеф Тунгусской синеклизы. — Природа, 1976, № 5.
- Кучай В.К.* Количественный анализ новейших тектонических движений горных стран. — Геология и геофизика, 1976, № 8.
- Лавров В.М.* О рельефе и тектонике экваториальной части Среднего Атлантического хребта. — Докл. АН СССР, 1965, т. 162, № 5.
- Ласточкин А.Н.* Соотношение гидрографической сети Западной Сибири с разломами фундамента и структурами осадочного чехла. — Геоморфология, 1972, № 1.
- Ласточкин А.Н.* О планетарной и местной трещиноватости и ее выраженности в рельефе платформенных равнин. — Изв. ВГО, 1976а, т. 108, № 2.
- Ласточкин А.Н.* Тектонические движения, структуры и морфоструктуры платформенных равнин. — Геоморфология, 1976б, № 3.
- Ласточкин А.Н., Розанов Л.Н.* Теория и методика морфоструктурного анализа нефтегазоносных областей. — Геоморфология, 1972, № 4.

- Лахи Ф.Х. Полевая геология. М.: Мир, 1966.
- Лебедев В.Г. Основные проблемы и новейшие теории геоморфологии. Саратов: Изд-во Саратов. ун-та, 1965.
- Леонев Б.Н., Галабала Р.О. Неотектоника Приверхоанского краевого прогиба, сопредельных частей Сибирской платформы и складчатого Верхоянья. — В кн.: Проблемы геоморфологии и неотектоники орогенных областей Сибири и Дальнего Востока. Новосибирск; Наука, 1968.
- Леонтьев Ю.К. Основы геоморфологии морских берегов. М.: Изд-во МГУ, 1961.
- Леонтьев О.К. Основные элементы рельефа дна океанов: Краткий курс морской геологии. М.: Изд-во МГУ, 1963.
- Леонтьев О.К. Типы планетарных морфоструктур Земли и некоторые черты их динамики в кайнозое. — Геоморфология, 1971, № 3.
- Леонтьев О.К. Дно океана. — Земля и Вселенная, 1975а, № 2.
- Леонтьев О.К. Геодинамика планетарных морфоструктур дна и побережья Мирового океана. — В кн.: Колебания уровня Мирового океана и вопросы морской геоморфологии. М.: Наука, 1975б.
- Леонтьев О.К. Рельефообразующая деятельность донных течений в абиссальной зоне океана. — Геоморфология, 1977, № 2.
- Леонтьев О.К., Александров С.М. Современные представления о геоморфологическом строении переходных зон между материками и океанами. — В кн.: Тектоника дна морей, океанов и островных дуг. Южно-Сахалинск, 1972, вып. 1.
- Леонтьев О.К., Гершанович Д.Е. Шельф: Некоторые вопросы терминологии, геоморфологии и геологической истории. — В кн.: Проблемы геологии шельфа. М.: Наука, 1975.
- Леонтьев О.К., Лукьянова С.А., Никифоров Л.Г., Соловьева Г.Д., Калинин Л.М. Основные вопросы глобальной морской геоморфологии. — В кн.: Актуальные проблемы теоретической и прикладной геоморфологии. М., 1976.
- Леонтьев О.К., Маев Е.Г. Процессы рельефообразования и типы рельефа шельфа (прибрежной отмели) Каспийского моря. — В кн.: География и геоморфология шельфа. Владивосток, 1975.
- Лесгафт Э. Краткий курс физической географии. СПб., 1914.
- Ли А.Б. Тектоника и перспективы нефтегазоносности Южного Казахстана. — Алма-Ата: Наука, 1975.
- Лилиенберг Д.А., Муратов В.М. О закономерностях формирования рельефа горных окончаний Большого Кавказа. — В кн.: Рельеф горных стран. М.: Мысль, 1968.
- Липкин Ю.С., Берсенева И.И. Особенности переходной зоны в области Японского моря. — В кн.: Тектоника дна морей, океанов и островных дуг. Южно-Сахалинск, 1972, вып. 3.
- Литвин В.М., Марова Н.А., Руденко М.В. Геоморфология рифтовой зоны Срединно-Атлантического хребта. — В кн.: Исследования по проблеме рифтовых зон Мирового океана. М.: Наука, 1974, т. 3.
- Литвин Л.Ф. Методика количественного анализа продольных профилей речных террас. — Геоморфология, 1971, № 4.
- Лихт Ф.Р. О роли вулканогенно-субинтрузивных тел в формировании рельефа (применительно к изучению палеорельефа Приморья). — В кн.: Вопросы геологии и океанологии советского сектора Тихоокеанского подвижного пояса. Владивосток, 1968.
- Личков Б.Л. О так называемых доюрских пенепленах Тянь-Шаня и Памиро-Алая. — В кн.: Географический сборник, вып. 2: Геоморфология и палеогеография. М.; Л.: Изд-во АН СССР, 1952.
- Литневский Э.Н., Шевченко В.К. Опыт выделения и классификации морфоструктур по особенностям строения земной коры (на примере мезозоид Дальнего Востока). — Геоморфология, 1974, № 2.
- Логачев Н.А. Вулканогенные и осадочные формации рифтовых зон Восточной Африки: Автореф. дис..., докт. геол. наук. Иркутск, 1972.
- Логачев Н.А. Рельеф и геоморфологическое районирование. — В кн.: Нагорья Прибайкалья и Забайкалья. М.: Наука, 1974.
- Логачев Н.А., Галкин В.И., Голдырев Г.С. Саяно-Байкальское Становое нагорье. — В кн.: Нагорья Прибайкалья и Забайкалья. М.: Наука, 1974.
- Лопатин Д.В. Изучение поверхностей выравнивания как метод анализа геоморфологических формаций. —

- В кн.: Поверхности выравнивания. Иркутск, 1970, вып. 2.
- Ласкутов В.В.* Морфоструктурное районирование орогенных областей на примере Таджикистана. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран, М.: Наука, 1975.
- Лукашевич И.Д.* Неорганическая жизнь Земли. СПб., 1911, ч. 3.
- Лукашев А.А., Лихачева Э.А.* Анализ секций неотектонических блоков при изучении эндогенных рудных месторождений. — В кн.: Поисковая геоморфология. М.: Мысль, 1973.
- Ляцкий В.Б.* Основы геостратиграфического районирования континентальных шельфов (на примере шельфов СССР). — В кн.: Шельфы: природа и ресурсы. Л., 1976.
- Макар П.* Неотектоника Бельгии. — В кн.: Новейшие движения, вулканизм и землетрясения материков и дна океанов. М.: Наука, 1969.
- Макарова Н.В., Макаров В.И.* О характере распределения ледниковых отложений в связи с новейшей тектоникой (на примере Тянь-Шаня). — В кн.: Вопросы морфологии генеза в вершинном поясе гор. Чита, 1968.
- Маккавеев А.А.* Словарь по гидрогеологии и инженерной геологии. М.: Недра, 1971.
- Марков К.К.* Основные проблемы геоморфологии. М.: Географгиз, 1948.
- Марков К.К., Суетова И.А.* Эвстатические колебания уровня океана. — В кн.: Основные проблемы изучения четвертичного периода. М.: Наука, 1965.
- Марков К.К., Добродеев О.П., Симонов Ю.Г., Суетова И.А.* Введение в физическую географию. М.: Высшая школа, 1973.
- Марова Н.А.* Подводный облик океана. — Земля и Вселенная, 1969, № 4.
- Мартонн Э.* Основы физической географии. Т. 2. Геоморфология. М.: Учпедгиз, 1945.
- Мартонн Э.* Физическая география Франции. М.: ИЛ, 1950.
- Масарский С.И., Рейснер Г.И.* Новейшие тектонические движения и сейсмичность Западного Саяна и Западной Тувы. М.: Наука, 1971.
- Матанов Ф.А., Аталишев И.С.* Огненное извержение Келаны. — Природа, 1971, № 4.
- Матишев Г.Г.* Основные черты геолого-геоморфологического строения под-
водной окраины материков северо-западной Атлантики и Норвежско-Гренландского бассейна. — В кн.: Проблемы изучения и освоения природных ресурсов Севера. Апатиты, 1973.
- Матишов Г.Г.* Строение и происхождение краевых (продольных) желобов гляциальных шельфов. — Океанология, 1976, № 2.
- Матишов Г.Г., Рвачев В.Д.* Геоморфология и четвертичное оледенение шельфов северной Атлантики, Норвежского и Баренцева морей. — В кн.: География и геоморфология шельфа. Владивосток, 1975.
- Махачек Ф.* Рельеф Земли. Т. 1. М., ИЛ, 1959.
- Мещеряков Ю.А.* О происхождении крупных форм рельефа Русской равнины. — Изв. АН СССР. Сер. геогр., 1953, № 5.
- Мещеряков Ю.А.* Основные элементы морфоструктуры Земли и проблемы их происхождения. — Изв. АН СССР, Сер. геогр., 1957, № 4.
- Мещеряков Ю.А.* О полигенетических поверхностях выравнивания (на примере Юго-Востока Русской равнины). — Изв. АН СССР, Сер. геогр., 1969, № 1.
- Мещеряков Ю.А.* Морфоструктура равнинно-платформенных областей. М.: Изд-во АН СССР, 1960.
- Мещеряков Ю.А.* Задачи и методы геолого-геоморфологических исследований при изучении современных тектонических движений. — В кн.: Современные тектонические движения земной коры. М.: Изд-во АН СССР, 1961.
- Мещеряков Ю.А.* Структурная геоморфология равнинных стран. М.: Наука, 1965.
- Мещеряков Ю.А.* Морфоструктура платформ как отражение новых и новейших движений земной коры. — В кн.: Методы геоморфологических исследований. Новосибирск: Наука, 1967.
- Мещеряков Ю.А.* Рельеф СССР. М.: Мысль, 1972.
- Мизеров А.В.* Геоморфологические наблюдения по западному побережью Камчатского полуострова. — Изв. ВГО, 1937, № 2.
- Милановский Е.Е.* Новейшая тектоника Кавказа. М.: Недра, 1968а.
- Милановский Е.Е.* Новейший вулканизм и типы вулканических ландшафтов

- Кавказа. — В кн.: Рельеф горных стран. М.: Мысль, 1968б.
- Милановский Е.Е.* Проблема соотношений рифтовых зон океанов и континентов. — В кн.: Тектоника дна морей, океанов и островных дуг. Южно-Сахалинск, 1972, вып. 1.
- Мильков Ф.Н.* Основные проблемы физической географии. М.: Высшая школа, 1967.
- Мильков Ф.Н.* Словарь—справочник по физической географии. М.: Мысль, 1970.
- Минина Е.А.* Роль процессов криопланации в морфогенезе горных стран. — В кн.: Поверхности выравнивания. Иркутск, 1970, вып. 1.
- Мирчинк Г.Ф.* Основные закономерности развития земного лика. — Бюл. МОИП. Отд. геол., 1940, т. 18, № 3—4.
- Миханков Ю.М.* Геологическая съемка четвертичных отложений и геоморфологические исследования. Л.: Недра, 1973.
- Молдави Л.* Проблемы неотектонического морфогенеза в горах типа среднегорья в Венгрии. — В кн.: Новейшие движения, вулканизм и землетрясения материков и дна океанов. М.: Наука, 1969.
- Молотков Н.К.* Методика выделения гидроморфоструктур и их практическое значение. — Информ. лист. № 386-73 Иркутск. ЦНТИ. Иркутск, 1973.
- Москешин В.И.* К методике построения карты амплитуд новейших тектонических движений в Западном Саяне. — В кн.: Структурно-геоморфологические исследования в Сибири. Новосибирск: Наука, 1970, вып. 1.
- Муратов М.В.* Происхождение материков и океанических впадин. М.: Наука, 1975.
- Мурзаев Э.М.* Природа Синьцзяна и формирование пустынь Центральной Азии. — М.: Наука, 1966.
- Мужкетов И.В.* Физическая геология. Л.: Госиздат, 1924. Т. 1.
- Мужкетов И.В.* Физическая геология. Л.: Госиздат, 1926. Т. 2.
- Мужкетовы И.В. и Д.И.* Физическая геология. Л.; М.: ОНТИ, 1935. Т. 1.
- Мысливец В.И.* Развитие и современное состояние представлений о внешнем шельфе Мирового океана. — В кн.: Колебания уровня Мирового океана и вопросы морской геоморфологии. М.: Наука, 1975.
- Найденов Б.С.* Геоморфологическое введение в геологию. М.; Грозный; Л.; Новосибирск: Горно-геолого-нефтяное изд-во, 1934.
- Наймарк А.А.* Опыт классификации морфоструктур горных областей с развитием разновозрастных поверхностей выравнивания (на примере Крайнего Северо-Востока СССР). — В кн.: Поверхности выравнивания, Иркутск, 1970, вып. 1.
- Наместников Ю.Г.* Проявление различных типов новейших тектонических движений на севере Европейской части СССР. — В кн.: Геоморфология, М., 1969, вып. 2.
- Наутов В.А.* Морфология и эволюция краевого шва Сибирской платформы (Северо-Байкальское нагорье). Иркутск, 1974.
- Нгуен Динь Кат.* Морфоструктурные особенности и неотектоническое районирование Северного Вьетнама. — Геоморфология, 1972, № 2.
- Немецко-русский горный словарь. М.: Физматгиз, 1961.
- Несмеянов С.А.* Количественная оценка новейших движений и неотектоническое районирование горной области (на примере Западной Ферганы и ее горного обрамления). М.: Недра, 1971.
- Несмеянов С.А.* Принципы обособления неотектоники. — В кн.: Жизнь Земли. М.: Изд-во МГУ, 1972, вып. 8.
- Николаев В.А., Рябчиков А.М.* Ландшафтная структура трапповой области Декана. — Вестн. МГУ. Сер. геогр., 1967, № 4.
- Николаев Н.И.* Новейшая тектоника СССР. М.; Л.: Изд-во АН СССР, 1949.
- Николаев Н.И.* Методы изучения и принципы составления карт неотектоники. — Землеведение, 1960, т. 5 (45).
- Николаев Н.И.* Неотектоника и ее выражение в структуре и рельефе территории СССР. М.: Госгеолтехиздат, 1962.
- Николаев Н.И.* Проблема природы тектонических движений. — Вест. МГУ. Сер. геол., 1965, № 6.
- Николаев Н.И.* Некоторые итоги изучения неотектоники и задачи дальнейших исследований. — В кн.: Тектонические движения и новейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967а.
- Николаев Н.И.* О составлении первой международной карты новейшей тек-

- тоники Евразии. — В кн.: Тектонические движения и новейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967б.
- Николаев Н.И.* О легенде международных карт новейшей тектоники Европы, мира и составлении атласа неотектонических карт Европы. — В кн.: Новейшие движения, вулканизм и землетрясения материков и дна океанов. М.: Наука, 1969.
- Николаев Н.И.* Карта новейшей тектоники мира. — Геоморфология, 1970, № 4.
- Николаев Н.И.* Основные проблемы геологии шельфа. — В кн.: Проблемы геологии шельфа. М.: Наука, 1975.
- Николаев Н.И., Рыжова А.А.* О содержании карт новейшей тектоники масштабов 1:1000000 и более крупных. — Изв. высш. учебн. завед. геол. и разведка, 1966, № 1.
- Николаев Н.И., Шульц С.С.* Карта новейшей тектоники СССР. — Изв. АН СССР. Сер. геогр., 1961, № 4.
- Никонов А.А.* Молодые и современные тектонические движения на Кольском полуострове и в смежных с ним районах. — Изв. АН СССР. Сер. геогр., 1965, № 6.
- Обручев В.А.* Орографический и геологический очерк Центральной Монголии, Ордоса, Восточной Ганьсу и Северной Шэньси. — Изв. РГО, 1894, т. 30, № 2.
- Обручев В.А.* Полевая геология. М., Л., ГНТИ, 1931. Т. 1—2.
- Обручев В.А.* Основные черты кинетики и пластики неотектоники. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 1948, № 5.
- Обручев В.А.* Основы геологии. М.: Изд-во АН СССР, 1956.
- Обручев В., Зотина М.* Эдуард Зюсс. М., 1937.
- Обручев С.В.* Орография и геоморфология восточной половины Восточного Саяна. — Изв. ВГО, 1946, № 6.
- Обуэн Ж.* Геосинклинали. М., Мир, 1967.
- Оз Э.* Геология, Т. 1. Геологические явления. М.; Л.: ГОНТИ, 1932
- Океанографическая Энциклопедия. Л.: Гидрометеиздат, 1974.
- Онухов Ф.С., Уфимцев Г.Ф.* Основные типы неотектонических дислокаций дна шельфовой зоны Охотского моря. — В кн.: География и геоморфология шельфа. Владивосток, 1975.
- Орлова А.В.* Блочные структуры и рельеф. М.: Недра, 1975.
- Орлова Н.И.* Применение морфоструктурного анализа для оценки сохранности и закономерностей размещения бокситоносных отложений (на примере юго-запада Сибирской платформы). — Вестн. МГУ. Сер. геогр., 1975, № 6.
- Орлянкин В.Н.* Золотоносность кольцевых тектоно-магматических морфо-структур Северо-Востока СССР. — В кн.: Поисковая геоморфология. М.: Мысль, 1973.
- Павлов А.П.* Об изменениях в географии России в юрское и меловое время. — Протокол заседания Общ-ва любит. естествозн., антропологии и этнографии I/II 1903 г. — Научное слово, 1903, кн. 2.
- Павловский Е.В.* Сравнительная тектоника мезозойских структур Восточной Сибири и Великого рифта Африки и Аравии. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 1948, № 5.
- Павловский Е.В.* О некоторых общих закономерностях развития земной коры. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 1953, № 5.
- Панов Д.Г.* О подводных ландшафтах Мирового океана. — Изв. ВГО, 1950, № 6.
- Панов Д.Г.* Типы глубинных разломов на дне океана. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 1958, № 9.
- Панов Д.Г.* Морфология дна Мирового океана. М.: Изд-во АН СССР, 1963.
- Панов Д.Г.* Общая геоморфология. М.: Высшая школа, 1966.
- Патяева И.А.* К вопросу о разработке принципиальной схемы генетической систематизации рельефа. — В кн.: Вопросы региональной геологии СССР. М.: Недра, 1971.
- Пенк В.* Морфологический анализ. М.: Географиз, 1961.
- Печи М.* Проблематика инженерной геоморфологии. — Геоморфология, 1970, № 4.
- Пиотровский М.В.* Мезозойская и кайнозойская морфотектоника Алданского щита. — Тез. докл. совещ. по геоморфологии и неотектонике Сибири и Дальнего Востока. Новосибирск, 1965.
- Пиотровский М.В.* Вопросы методики обзорного морфотектонического анализа. — В кн.: Вопросы геологии Прибайкалья и Забайкалья. Чита, 1966, вып. 1(3).

- Пиотровский М.В.* Проблемы тектонического районирования, картирования и морфотектоника. — В кн.: Принципы и методы тектонического районирования, тектонической терминологии. Новосибирск, 1968а.
- Пиотровский М.В.* О механизме сводово-блоковой морфотектоники и задачах изучения и картирования систем разрывных нарушений. В кн.: Вопросы геологии Прибайкалья и Забайкалья. Чита, 1968б, вып. 3 (5).
- Пиотровский М.В.* Вопросы классификации морфоструктур в связи с задачами морфоструктурного картирования. — В кн.: Вопросы геологии Прибайкалья и Забайкалья. Чита, 1968в, вып. 3 (5).
- Пиотровский М.В.* Морфотектоника областей мезокайнозойской платформенной активизации. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. М.: Наука, 1975.
- Подобедов Н.С.* Общая физическая география и геоморфология. М.: Недра, 1974.
- Половинкин А.А.* Основы общего землеведения. М.: Учпедгиз, 1958.
- Попов В.В., Резанов И.А.* О неотектонике Тянь-Шаня в связи с его сейсмичностью. — В кн.: Вопросы геологии Азии. М.: Изд-во АН СССР, 1955, т. 2.
- Полова Е.В.* Остаточные деформации грунтов при сильных землетрясениях. — В кн.: Колебания грунтов и зданий при землетрясениях. М.: Наука, 1975, вып. 17.
- Проходский С.И.* Геоморфологические проявления неотектоники в бассейне Северного Донца. — В кн.: Тектонические движения и новейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967.
- Пуминов А.П.* Карта новейшей тектоники Арктики. — Докл. АН СССР, 1967, т. 175, № 4.
- Пуцаровский Ю.М.* Тектоническое районирование ложа океанов. — В кн.: Тектоника дна морей, океанов и островных дуг. Южно-Сахалинск, 1972, вып. 1.
- Пшенин Г.Н.* Развитие рельефа фронтальных частей новейших надвигов горного обрамления Ферганы. — Геоморфология, 1973, № 2.
- Разваляев А.В.* Особенности строения и геологического развития Западно-Аравийской рифтовой системы. — Бюл. МОИП. Отд. геол., 1971, № 3.
- Ранцман Е.Я.* К методике морфоструктурного анализа Тянь-Шаня. — В кн.: Рельеф горных стран. М.: Мысль, 1968.
- Ранцман Е.Я.* Выявление морфоструктурных узлов как метод сравнительного анализа современных движений в сейсмоактивных горных странах. — В кн.: Современные движения земной коры. М., 1977.
- Ранцман Е.Я., Пшенин Г.Н.* Новейшие горизонтальные движения земной коры в зоне Таласо-Ферганского разлома по данным геоморфологического анализа. — В кн.: Тектонические и новейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967.
- Раскатов Г.И.* Прогнозирование тектонических структур фундамента и чехла древних платформ и среза поребенного рельефа средствами геолого-геоморфологического анализа. Воронеж: Изд-во Воронеж. ун-та, 1972.
- Расворова В.А.* Формирование рельефа гор. М.: Наука, 1973.
- Рейснер Г.И.* О классификации новейших прогибов Горного Алтая. — Бюл. МОИП. Отд. геол., 1971, т. 46, № 3.
- Решеткина Н.М.* Задырные и междырные впадины как аккумуляторы подземных вод. — В кн.: Географический сборник. Т. 1. Геоморфология и палеогеография. М.; Л.: Изд-во АН СССР, 1952.
- Ритман А.* Вулканы и их деятельность. М., Мир, 1964.
- Рождественский А.П.* Основные черты палеогеоморфологии Волго-Уральской области в мезозое и в кайнозое. — В кн.: Вопросы региональной палеогеоморфологии. Уфа, 1966.
- Рождественский А.П.* Некоторые вопросы структурного и геоморфологического развития платформенных и складчатых областей в новейший тектонический этап. — В кн.: Тектонические движения и новейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967.
- Рождественский А.П.* Новейшая тектоника и развитие рельефа Южного Приуралья. М.: Наука, 1971.
- Рождественский А.П., Журенко Ю.Е.* Рациональный комплекс геолого-геоморфологических методов изучения современных движений земной коры территорий, не обеспеченных линиями повторного нивелирования. —

- В кн.: Современные тектонические движения. Тарту, 1973, вып. 5.
- Рождественский А.П., Соколовский И.Л.* Изучение эрозионных врезов, рисунка и истории формирования речной сети. — В кн.: Применение геоморфологических методов в структурно-геологических исследованиях. М.: Недра, 1970.
- Розанов Л.Н.* Новейшая неотектоническая раздробленность земной коры и размещение нефтегазоносности в платформенных областях СССР. — В кн.: Дегазация Земли и геотектоника. М.: Наука, 1976.
- Рослый И.М.* Морфоструктурный анализ Донецкой возвышенности: Автореф. дис... докт. геогр. наук. Киев, 1973.
- Рыжков О.А., Шен В.С.* Роль поверхностей выравнивания в изучении неотектонических движений западнотяньшаньского постплатформенного орогена и юго-востока Туранской плиты. — В кн.: Поверхности выравнивания. Иркутск, 1970, вып. 2.
- Сафронов И.Н.* Вопросы поисковой геоморфологии Северного Кавказа. — Вестн. МГУ, Сер. геогр., 1975, № 6.
- Святловский А.Е.* Структурная вулканология. М.: Недра, 1971.
- Семенов-Тянь-Шанский В.П.* Суша и моря СССР. М.: Учпедгиз, 1937.
- Сергеев К.Ф.* Тектоника Курильской островной системы. М.: Наука, 1976.
- Симонов Ю.Г.* К теории регионального геоморфологического анализа. — Вестн. науч. информ. Забайкальск. фил. Геогр. о-ва СССР. 1966, № 7.
- Симонов Ю.Г.* Проблемы регионального геоморфологического анализа внутриконтинентальных областей умеренного пояса (на примере Забайкалья): Автореф. дис..., докт. геогр. наук. М., 1967.
- Симонов Ю.Г.* Две основные геоморфологические задачи при поисках эндогенного оруденения. — В кн.: Геоморфологические методы поисков эндогенного оруденения. Чита, 1968а.
- Симонов Ю.Г.* Основные проблемы долинного морфолитогенеза в условиях Забайкалья. — В кн.: Вопросы морфолитогенеза в речных долинах. Чита, 1968б.
- Симонов Ю.Г.* Генетическая классификация склонов. — В кн.: Геоморфология, М., 1969, вып. 2.
- Симонов Ю.Г.* Развитие склонов в условиях холодного резко континентального климата. — В кн.: Склоны, их развитие и методы изучения. М.: Мысль, 1971.
- Симонов Ю.Г.* Региональный геоморфологический анализ. М.: Изд-во МГУ, 1972.
- Симонов Ю.Г., Лукашов А.А.* Некоторые приемы и результаты анализа неотектонических структур юго-восточного Забайкалья. — Зап. Забайк. отд. Геогр. о-ва СССР. Чита, 1963, вып. 21.
- Синицын В.М.* Центральная Азия. М.: Географиз, 1959.
- Словарь общегеографических терминов. Т. 1 и 2. М.: Прогресс, 1975—1976.
- Соколовский И.П., Волков Н.Г.* Позднее изучение неоген-четвертичных движений земной коры (на примере юго-западной части Русской платформы). — В кн.: Методы геоморфологических исследований. Новосибирск: Наука, 1967.
- Соколовский И.П., Проходский С.И.* Днепровско-Донецкая впадина (опыт проведения морфоструктурных исследований в различных районах СССР). — В кн.: Применение геоморфологических методов в структурно-геологических исследованиях. М.: Недра, 1970.
- Соловьев В.В.* Морфоструктуры центрального типа в горных странах и их классификации. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. М.: Наука, 1975.
- Соловьев В.В.* Морфоструктуры центрального типа в связи с прогнозной оценкой шельфов на полезные ископаемые. — В кн.: География и геоморфология шельфа. Владивосток, 1975.
- Солоненко В.П.* Живая тектоника в плейстосейстой области Муйского землетрясения. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 1965, № 4.
- Солоненко В.П.* Живая тектоника, вулканы и сейсмология переходной зоны Прибайкальского и Якутского сейсмических районов. — В кн.: Тектоника Советского Дальнего Востока и прилегающих акваторий. М., Наука, 1968.
- Солоненко В.П.* Землетрясения и рельеф. — Геоморфология, 1973, № 4.
- Солоненко В.П., Тресков А.А., Курущин Р.А.* и др. Живая тектоника, вулканы и сейсмичность Станового нагорья. М., Наука, 1966.

- Солоненко В.П., Тресков А.А., Флоренсов Н.А. Катастрофическое Гоби-Алтайское землетрясение 4 декабря 1957 г.: Сейсмологический очерк. М.: Госгеолтехиздат, 1960.
- Спирidonов А.И. Основы общей методики полевых геоморфологических исследований и геоморфологического картографирования. М.: Высшая школа, 1970.
- Спирidonов А.И. Геоморфологическое картографирование. М.: Недра, 1975.
- Справочник по тектонической терминологии. М.: Недра, 1970.
- Страхов Н.М. Основы исторической геологии. М.; Л.: Госгеолгиздат, 1948. Ч. 1-2.
- Тимашев И.Е. Морфоструктурный анализ и геоморфологическое районирование Северного Верхоянья и прилегающих равнин. — Геоморфология, 1972, № 3.
- Тимофеев Д.А. Геоморфология аккумулятивных озерно-аллювиальных равнин. — Изв. АН СССР. Сер. геогр., 1963, № 2.
- Тимофеев Д.А. Геоморфологическое развитие Южной Якутии в связи с некоторыми общими вопросами неотектоники и морфотектоники. В кн.: Тез. докл. совещ. по геоморфологии и неотектонике Сибири и Дальнего Востока. Новосибирск, 1965.
- Тимофеев Д.А. Некоторые общие вопросы неотектоники и морфотектоники на примере геоморфологической истории Южной Якутии. — В кн.: Проблемы геоморфологии и неотектоники орогенных областей Сибири и Дальнего Востока. Новосибирск, Наука, 1968.
- Тимофеев Д.А. Классификация поверхностей выравнивания и вопросы терминологии. — В кн.: Вопросы теоретической и прикладной геоморфологии. Чита, 1969.
- Тимофеев Д.А. Терминология поверхностей выравнивания. М.: Наука, 1974.
- Тимофеев Д.А. Пьедестальные горы — начальная стадия развития возрожденных гор. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. М.: Наука, 1975.
- Тимофеев Д.А. Морфоструктуры, морфоскульптуры, рельеф и стадии их развития. — В кн.: Исследования взаимодействия факторов рельефообразования. Владивосток, 1977.
- Тимофеев Д.А., Уфимцев Г.Ф., Онухов Ф.С. Терминология общей геоморфологии. М.: Наука, 1977.
- Тиррель Г.В. Вулканы. Л.; М.: Госгоргеонфтеиздат, 1934.
- Толковый словарь английских геологических терминов. М.: Мир, 1977 — 1978. Т. 1-2.
- Трикар Ж. Условия образования пластово-ступенчатого рельефа в Парижском бассейне. — В кн.: Вопросы климатической и структурной геоморфологии. М.: ИЛ, 1959.
- Трифонов В.П. Геолого-геоморфологические признаки современных тектонических движений на Урале и в Зауралье. — В кн.: Аннотации научно-исследовательских работ, выполненных в 1960 г. Свердловск, 1961.
- Трифонов В.П. Геоморфология и основы геологии четвертичных отложений. Ч. 1. Свердловск, 1966.
- Трофимов А.К. Количественная оценка режима тектонических движений на основе изучения разновозрастных поверхностей выравнивания. — В кн.: Поверхности выравнивания. Иркутск, 1970, вып. 2.
- Туйдейл С. О картировании неотектонических движений в Южной Австралии. — В кн.: Новейшие движения, вулканизм и землетрясения материков и дна океанов. М.: Наука, 1969.
- Турбин Л.И. Особенности развития складчатой страны на примере Западного Тянь-Шаня. — В кн.: Тектоника, магматизм и закономерности размещения рудных месторождений. М.: Наука, 1964.
- Турбин Л.И., Конюхов А.Г. Основы неотектоники Тянь-Шаня. — В кн.: Тектонические движения и новейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967.
- Удинцев Г.Б. Рельеф дна Охотского моря. — Труды/Ин-т океанологии АН СССР. М.: Изд-во АН СССР, 1957, т. 22.
- Удинцев Г.Б. Рельеф дна Тихого океана. — В кн.: Рельеф Земли. М.: Наука, 1967.
- Удинцев Г.Б. Геоморфология и тектоника дна Тихого океана. М.: Наука, 1972.
- Удинцев Г.Б., Живаго А.В. Геоморфология дна морей и современные проблемы геоморфологии. В кн.: XIX Международный географический конгресс в Стокгольме. М.: Изд-во АН СССР, 1961.

- Усов М.А. Элементы геоморфологии и геологии рыхлых отложений. Томск, 1934.
- Усов М.А. Структурная геология. М.; Л.: Госгеолгиздат, 1940.
- Уфимцев Г.Ф. Рельеф и новейшая тектоника Центрального Забайкалья: Автореф. дис..., канд. геогр. наук. Иркутск, 1970.
- Уфимцев Г.Ф. Проблемы новейшей тектоники на Дальнем Востоке. — В кн.: Тектоника и геофизика. Хабаровск, 1974.
- Уфимцев Г.Ф., Сизиков А.И. Нагорья Центрального и Восточного Забайкалья и Олекминского Становика. — В кн.: Нагорья Прибайкалья и Забайкалья. М.: Наука, 1974.
- Ушаков С.А. Механизм образования и развития земной коры в переходных зонах. — В кн.: Проблемы геологии шельфа. М.: Наука, 1975.
- Ушко К.А., Троцюк В.Я., Сырнев И.П. и др. Методика комплексных структурно-геоморфологических исследований при геолого-поисковых работах на нефть и газ на примере изучения нефтегазоносных бассейнов юга СССР. — В кн.: Структурно-геоморфологические исследования при изучении нефтегазоносных бассейнов. Л.: Недра, 1967.
- Федорович Б.А. Типы движений предгорий. — В кн.: Структурная и климатическая геоморфология. М.: Наука, 1966.
- Федорович Б.А. Нерешенные вопросы древних оледенений гор. — В кн.: Рельеф горных стран. М.: Мысль, 1968.
- Федорович Б.А. О возрасте и структурных типах долин Тянь-Шаня. — Геоморфология, 1970, № 2.
- Ференс-Сороцкий А.А., Сафронов П.Н., Алексеев В.И. Рисунок гидросети как показатель тектонических движений в северной части Печорской низменности. — Геоморфология, 1972, № 4.
- Филатов О.М., Ирошникова Л.П. Методика и некоторые результаты структурно-геоморфологических исследований в Ленском нефтеносном районе Иркутского амфитеатра. — В кн.: Структурно-геоморфологические исследования при изучении нефтегазоносных бассейнов. Л.: Недра, 1967.
- Философов В.П. Основы морфометрического метода поисков тектонических структур. Саратов: Изд-во Саратов. ун-та, 1975.
- Финько Е.А. Связь современных тектонических движений земной коры с новейшими структурами в предгорных и низкогорных районах Тянь-Шаня. — В кн.: Активизированные зоны земной коры, новейшие тектонические движения и сейсмичность. М.: Наука, 1964.
- Флоренсов Н.А. О структурном типе рельефа Забайкалья и термине "горный хребет". — Бюл. МОИП, Отд. геол., 1947, № 6.
- Флоренсов Н.А. Геоморфология и новейшая тектоника Забайкалья. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 1948, № 2.
- Флоренсов Н.А. Мезозойские и кайнозойские впадины Прибайкалья. М.; Л.: Изд-во АН СССР, 1960.
- Флоренсов Н.А. О молодых тектонических движениях и рельефе восточно-сибирских нагорий. — В кн.: Материалы по геологии мезокайнозойских отложений Восточной Сибири. Иркутск, 1961.
- Флоренсов Н.А. Некоторые механизмы четвертичного горообразования во Внутренней Азии. — В кн.: Тезисы докл. совещ. по геоморфологии и неотектонике Сибири и Дальнего Востока. Новосибирск, 1965а.
- Флоренсов Н.А. Что такое структурная геоморфология. — Изв. АН СССР. Сер. геогр., 1965, № 2.
- Флоренсов Н.А. О геоморфологическом аспекте проблемы горообразования. — В кн.: Методы геоморфологических исследований. Новосибирск: Наука, 1967.
- Флоренсов Н.А. Байкальская рифтовая зона и некоторые задачи ее изучения. — В кн.: Байкальский рифт. М.: Наука, 1968а.
- Флоренсов Н.А. Некоторые особенности озерных котловин крупных озер Южной Сибири и Монголии. — В кн.: Мезозойские и кайнозойские озера Сибири. М.: Наука, 1968б.
- Флоренсов Н.А. О геоморфологических формациях. — Геоморфология, 1971, № 2.
- Флоренсов Н.А. Очерки структурной геоморфологии. М.: Наука, 1978а.
- Флоренсов Н.А. Понятие "морфоструктура" и его эволюция. — Геоморфология, 1978б, № 4.
- Фромм Э. Геологическое определение поздней и послеледниковых смещений береговых линий. — В кн.: Новейшие движения, вулканизм и зем-

- летрясения материков и дна океанов. М.: Наука, 1969.
- Хаин В.Е.* Спутник полевого геолога-нефтяника. М.: Гостоптехиздат, 1954, т. 2.
- Хаин В.Е.* Эволюция представлений о классификации движений земной коры (от Ломоносова до наших дней). — В кн.: Жизнь Земли. М.: Изд-во МГУ, 1964, вып. 2.
- Хаин В.Е.* К теоретическим основам структурно-геоморфологического анализа. — В кн.: Структурно-геоморфологические исследования при изучении нефтегазовых бассейнов. Л.: Недра, 1967.
- Хаин В.Е.* Планетарный рельеф Земли как отражение эволюции тектоносферы. — Геоморфология, 1971, № 4.
- Хаин В.Е., Милановский Е.Е.* Основные черты современного рельефа земной поверхности и неотектоника. — Бюл. МОИП. Отд. геол., 1956, № 3, и 4.
- Хиллс Е.Ш.* Элементы структурной геологии. М.: Недра, 1967.
- Хилько С.Д., Николаев В.В.* Неотектоника Токкинской впадины в связи с сейсмичностью и морфоструктурой восточного фланга Байкальской рифтовой зоны. — Изв. Забайкальск. фил. Геогр. о-ва СССР, 1971, вып. 3.
- Хоментовский А.С.* Некоторые особенности развития рельефа кайнозойских вулканических плато. — В кн.: Проблемы геоморфологии и неотектоники орогенных областей Сибири и Дальнего Востока. Новосибирск: Наука, 1968.
- Худяков Г.И.* Основные черты морфотектоники южной части Советского Дальнего Востока. — В кн.: Тектоника советского Дальнего Востока и прилегающих акваторий. М.: Наука, 1968.
- Худяков Г.И.* О термине "морфоструктура" и морфоструктурном анализе. — В кн.: Вопросы геологии, геохимии и металлогении сев.-зап. сектора Тихоокеанского пояса. Владивосток, 1970.
- Худяков Г.И.* Принципиальные основы морфотектонических исследований (на примере изучения южной материковой части советского Дальнего Востока) : Автореф. дис...., докт. геол. наук. Новосибирск, 1974.
- Худяков Г.И.* О дифференциации и интеграции морфоструктур. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. М.: Наука, 1975а.
- Худяков Г.И.* Структурно-геоморфологические исследования орогенных областей. — В кн.: Структурно-геоморфологические исследования в Сибири и на Дальнем Востоке. Ч. 2. Новосибирск: Наука, 1975б.
- Худяков Г.И.* Геоморфотектоника юга Дальнего Востока. М.: Наука, 1977.
- Цюрхер и Марголле.* Вулканы и землетрясения. СПб, 1869.
- Чедия О.К., Уткина Н.Г.* Кинематическая характеристика новейших структурных форм посредством анализа поверхностей выравнивания. — В кн.: Поверхности выравнивания. Иркутск, 1970, вып. 2.
- Чедия О.К., Уткина Н.Г.* Принцип определения величины регионального тангенциального сжатия в новейших эпиплатформенных орогенах. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. Фрунзе: Илим, 1973.
- Чемехов Ю.Ф.* Неотектоника Приамурья и смежных территорий. — Докл. АН СССР, 1961, т. 137, № 3.
- Чемехов Ю.Ф.* Неотектоника, ее задачи и перспективы развития. — В кн.: Проблемы изучения четвертичного периода. Хабаровск, 1968.
- Чемехов Ю.Ф.* Базисы денудации и аккумуляции. — Изв. АН СССР. Сер. геогр., 1969, № 1.
- Чемехов Ю.Ф.* Анализ морфоциклов как один из основных методов структурно-геоморфологического изучения горных стран. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. Фрунзе: Илим, 1973.
- Чемехов Ю.Ф.* Западное Приохотье. — М.: Наука, 1975.
- Шевченко В.К.* Роль магматизма в формировании морфоструктур горных областей (на примере Нижнего Приамурья, Западного Приохотья и юго-западного Забайкалья) : Автореф. дис.... канд. геол. наук. М., 1971.
- Шепард Ф.П.* Морская геология. Л.: Недра, 1969.
- Шерман С.И., Медведев М.Е., Ружич В.В.* и др. Тектоника и вулканизм юго-западной части Байкальской рифтовой зоны. — Новосибирск: Наука, 1973.
- Шило Н.А., Беспалый В.Г.* К вопросу о нижней границе новейшей тектонической активизации северо-западной части Тихоокеанского подвижного

- пояса. — В кн.: Тектоника дна морей, океанов и островных дуг. Южно-Сахалинск, 1972, вып. 3.
- Ширинов Н.Ш.* Морфоструктуры и морфоскульптуры Кура-Араксинской депрессии, особенности их строения и развития: Автореф. дис... докт. геогр. наук. Баку, 1973.
- Шоллей А.* Структурная и климатическая геоморфология. — В кн.: Вопросы климатической и структурной геоморфологии. М.: ИЛ, 1959.
- Шубина Н.Г., Аристархова Л.Б.* Методика восстановления "первичного" тектонического рельефа по топографической карте в условиях слабо эродированных равнин. — Вестн. МГУ. Сер. геогр., 1965, № 2.
- Шульц С.С.* О новейшей тектонике Тянь-Шаня. — В кн.: Труды XVII сессии Междунар. геологич. конгресса, 1937. Л.; М.: ГОНТИ, 1939, т. 2.
- Шульц С.С.* Новейшая тектоника: Основные понятия. — В кн.: Геологическое строение СССР: Тектоника. М.: ГОНТИ, 1958, т. 3.
- Шульц С.С.* Геоструктурные области и положение в структуре Земли областей горообразования по данным новейшей тектоники СССР. — В кн.: Активизированные зоны земной коры, новейшие тектонические движения и сейсмичность. М.: Наука, 1964.
- Шульц С.С.* О современном, новейшем и древнем эпейрогенезе. — В кн.: Тектонические движения и новейшие структуры земной коры. М.: Недра, 1967.
- Шульц С.С.* Сравнительный анализ рельефа, структурных особенностей и палеогеографических элементов гор Средней Азии. — В кн.: Структурная геоморфология горных стран. М.: Наука, 1975.
- Шульц С.С.* Области горообразования (современные представления и терминология). — Вестн. ЛГУ. Сер. геол., геогр., 1976, № 12.
- Щербак Е.М.* Древнее оледенение Большого Кавказа. М.; Изд-во МГУ, 1973.
- Щукин И.С.* Общая морфология суши. М.; Л.: Новосибирск: ОНТИ, 1934, т. 1.
- Щукин И.С.* Общая геоморфология. М.: Изд-во МГУ, 1960, т. 1.
- Щукин И.С.* Общая геоморфология. М., Изд-во МГУ, 1964, т. 2.
- Щукин И.С.* Общая геоморфология. М., Изд-во МГУ, 1974, т. 3.
- Щукин И.С.* Общая геоморфология. М., Изд-во МГУ, 1974, т. 3.
- Эдельштейн Я.С.* Введение в геоморфологию. Л., 1933.
- Эдельштейн Я.С.* Краткое методическое руководство для производства геоморфологических наблюдений в поле. М.; Л.: Госгеолиздат, 1947.
- Эмери К.О.* Континентальные шельфы. — В кн.: Океан. М.: Мир, 1971.
- Энциклопедический словарь географических терминов. М.: Сов. энциклопедия, 1968.
- Юшманов В.В.* Очаговые морфоструктуры Алданского щита. — В кн.: Геология Дальнего Востока. Владивосток, 1975.
- Якименко Э.Л.* Количественные методы морфоструктурного анализа (на примере бассейна верховьев р. Колымы). — Геология и геофизика, 1971, № 2.
- Яковлев С.А.* Учебник геологии. М.; Л.: ОГИЗ, 1931.
- Якушова А.В., Сягаев Н.А., Ушко К.А., Троцюк В.Я.* Составление структурно-геоморфологической карты. — В кн.: Применение геоморфологических методов в структурно-геологических исследованиях. М.: Недра, 1970.
- Яншин А.Л.* Что же такое рифты? — В кн.: Основные проблемы рифтогенеза. Новосибирск: Наука, 1977.
- Ярмолюк В.В.* Вулканические структуры обрушения Охотско-Чукотского вулканического пояса. Новосибирск: Наука, 1973.
- Ampferer O.* Die Reliefüberschiebung des Karwendel-Gebirges. — Jahrb. Geol. Bundesanst., 1928, Bd. 78.
- Bacauanu V., Donisa I., Harjoaba I.* Dictionar geomorfologic. Bucuresti, 1974.
- Biro M.M.* Vocabulaire géomorphologique Russe-Français. Paris, 1976.
- Biro P.* Morphologie structurale. Paris, 1958.
- Blume H., Barth H.K.* Rampenstufen und Schuttrampen als Abtragungsformen in ariden Schichtstufenlandschaften. — Erdkunde, 1972, № 2.
- Bourcart J.* La notion de la flexure continentale. — C.r. XIV^e Congr. Intern. Geogr. Lisbonne, 1949.
- Brosche K.-U.* Struktur- und Skulpturformen im nördlichen und nordwestlichen Harzvorland. — Götting. geogr. Abh., 1968, № 45.
- Buch L.* Physicalische Beschreibung der Canarischen Inseln. Berlin, 1825.
- Buwalda J.P.* Shuttridges, characteristic physiographic features of active faults. — Proc. Geol. Soc. Amer., 1937, № 1936.

- Cailleux A.* Ecoulements liquides en nappes et aplanissement. — Rev. géomorphol. dyn., 1950, N° 6.
- Cailleux A., Tricart J.* Le modelé des chaînes plissées. Paris, 1954.
- Cotta B.* Die Lehre von der Erzlagerstätten. Leipzig, 1859.
- Cotton C.A.* Tectonic scarps and fault valleys. — Bull. Geol. Soc. Amer., 1950, vol. 61, N 5.
- Davis W.M.* The rivers and valleys of Pennsylvania. — Nat. Geogr. Mag., 1889, vol. 1.
- Davis W.M.* The peneplain. — Amer. Geol., 1899, vol. 23.
- Davis W.M.* Nomenclature of surface forms on faulted structures. — Bull. Geol. Soc. Amer., 1913, vol. 24, N 2.
- De Waart J.P.* Influence of paleogeomorphology on the formation of "thrust faults". — Z. Géomorphol., 1971, N 1.
- Dictionnaire de la Géographie/* Ed. P. Gorge. Paris, 1974.
- Gilbert G.K.* Lake Bonneville. — U.S. Geol. Surv. Monogr., 1890, vol. 1.
- Gregory J.W.* Contributions to the physical geography of British East Africa. — Geogr. J., 1894, vol. 4.
- Haarmann E.* Die Oszillations-Theorie. Stuttgart, 1930.
- King L.C.* South African Scenery. A Textbook of Geomorphology. Edinburgh; London, 1967.
- Kober L.* Der Bau der Erde. Berlin, 1921.
- Kober L.* Der Bau der Erde. Berlin, 1927.
- Kopecky A.* Hlavní rysy neotektonicky Československa. — Sb. geol. ved, 1972, A6.
- Macar P.* Surfaces structurales et surfaces pseudostructurales. — Intern. Geogr., 1972, vol. 1.
- Martonne E.* Traité de géographie physique. Paris, 1927.
- Piotrowski M.V.* The problem of pediments and morphotectonics. — In: Problems of relief planation. Budapest, 1970.
- Powell J.W.* Physiographic processes. — Nat. Geogr. Soc. Monogr., 1895, vol. 1.
- Rice C.M.* Dictionary of Geological Terms. London, 1941.
- Stille H.* Wege und Ergebnisse der geologisch-tektonischen Forschung. — 25. Jahrb. Kaiser Wilhelm Ges., 1936, Bd. 2.
- Stübel A.* Ein Wort über den Sitz der vulkanischen Kräfte. Leipzig, 1901.
- Suess E.* Die Entstehung der Alpen. Wien, 1875.
- Suess E.* Das Antlitz der Erde. Prague, 1885.
- Teisseyre W.* Grzbiat geologiczko-krzemienicki jako zjawisko orotektoniczne. — Kosmos, 1893, t. XVIII.
- Thornbury W.D.* Principles of Geomorphology. New York, 1954.
- Tjia H.D.* Lineament pattern on Penang Island, West Malaysia. — J. Trop. Geogr., 1971, vol. 32.
- Tricart J.* Précis de géomorphologie. Géomorphologie structurale, Paris, 1968, T. 1.
- Twidale C.R.* Structural Landforms. Cambridge, 1971.
- Williams H.* The history and character of volcanic domes. — Univ. Calif. Publ. Geol. Sci. Bull., 1932, vol. 21.
- Williams H.* Calderas and their origin. — Univ. Calif. Publ. Bull., Dept. Geol. Sci., 1941, N 6.

УКАЗАТЕЛЬ РУССКИХ ТЕРМИНОВ

- Абиссальная равнина 150
абиссальный желоб 22, 65
— океанический желоб 66
— холм 192
абразионно-тектонический уступ 184
аваншельф 5, 135
автогенический приток 147
адаптация 5
адвентивный конус 86
— кратер 90
аккумулятивная межгорная низменность 121
— низменная равнина 150
— предгорная низменность 121
— структурная поверхность 140
аккумулятивные горы 40
аккумулятивный вулканический рельеф 156
— подводный вал 194
— — хребет 194
— шельф 198
аклиальная морфоструктура 110
активизированная зона 125
— платформа 40, 136
активизированный участок платформы 126
активная инверсионная морфоструктура 111
— крипоструктура 93
— морфоструктура 110
— морфотектоника 117
— разрывная структура 178
— структура 175
— тектоника 180
активное горообразование 39
активность морфоструктур 5
активный вулкан 26, 28
— разлом 152
— сброс 163
— тектонический рельеф 161
альпиды 6
альпийский тип гор 183
альпийский тип хребет 192
амбы 6
анаклиальная долина 55
— река 153
анализ деформаций изгиба 6
— продольных профилей речных террас 7
аналитическая неотектоническая карта 82
аналитическо-синтетическая комплексная неотектоническая карта 82
антеклиза 8
антеконсеквентная река 153
антецедентная долина 55
— река 153
антецедентно-консеквентная река 153
антиклинальная долина 55
— омоложенная возвышенность 19
— прямая морфоструктура 111
— субсеквентная долина 62
антиклинальный хребет 192
антикратер 8
аппалачский тип гор 155, 183
— рельеф 155
аркогенез 8
аркогенный надвиг 118
арктическая ступень 166
архипелаговое межматериковое геосинклинальное море 106
— подножие 140
асейсмичный хребет 192
асимметричный хребет 192
астролема 91
аструктурная вершинная поверхность 139
— поверхность 139
аструктурный рельеф 155
атектоническая долина 57
атрио 9, 170
- Базальная грань 47
байкальский тип весьма подвижной платформенной области 125
бар 9
бассейн 9
— погружения альпийского складчатого сооружения 10
батиме греческий динамический метод 103
— метод 103
безамплитудное омоложение разломов 128
берег атлантического типа 10

- далматинского типа 11
- деструктивного типа 11
- пацифического типа 12
- погружения 12
- сбросово-глыбового расчленения 12
- сбросовых обрывов 13
- тихоокеанского типа 12, 13
- шермового типа 13
- беспокровная неотектоническая платформенная структура 178
- блок 13
- блоковая морфоструктура 111
 - структурная форма 191
- блоковые горы 41
- блокоген 14
- блокораздел 14
- блокораделяющая седловина — 164
- бокка 14
- боковой вулкан 20
 - конус 86
 - кратер 90, 91
- большая складка 102, 166
 - складчатость 167
- большое сводовое поднятие 142
- бордерленд 14, 15
- бордерлендзона 15
- борт океанического бассейна 15
- брахиантиклинальная складка 167
- брахисинклиальная складка 167
- бровка континентального шельфа 15, 90
 - материковой отмели 15
 - шельфа 15
- бронированный рельеф 156
- бугристый шельф 198
- бутоньерка 15
- бэль 16, 149

- Вал 16
- валь 18
- вдольразломный уступ 186
- вершинная кальдера 78
- вершинный кратер 90, 91
- весьма подвижная платформенная область 125
- взрывная кальдера 78
- видимый кратер 91
- внешние деформации 54
- внешний край шельфа 133
- внешний ореол тектонических напряжений 128
 - шельф 132
- внешняя зона срединно-океанического хребта 75
 - горная зона 69
- внутреннее поднятие 141
- внутренние деформации 54
- внутренний ореол тектонических движений 128
 - шельф 132
- внутренняя впадина 21
 - — байкальского типа 21
 - глубоководная наложенная впадина 21
 - — зона 69
 - конформная система разрывов 166
 - котловина плоскогорья 89
 - внутригорная впадина 21
 - внутригорный вулканический ландшафт 96
 - внутридепресссионная впадина 22
 - внутриконтинентальная рифтовая зона 74
 - внутриконтинентальное горное сооружение 170
 - внутриматериковое геосинклиальное море 106
 - внутриокеаническая островная дуга 64
 - внутриокеанический вулканогенный пояс 145
 - мобильный пояс 145
 - внутриокеаническое плато 135
 - водоем байкальского типа 18
 - гобийского типа 18
 - даурского типа 18
 - возвратный ороген 129
 - возвышенность 18
 - — антеклиза 19
 - воздушное седло 164
 - возраст геоморфоструктуры 20
 - морфоструктуры 20
 - возрожденная горная страна 173
 - зона 68
 - кальдера 80
 - мегаскладчатая горная область 125
 - морфоструктура 111
 - структура 175
 - возрожденные горы 40, 145
 - перигеосинклиальные горы 40
 - периокеанические горы 40
 - перирогенические горы 40
 - воронка взрыва 20
 - восточноафриканский тип весьма подвижной платформенной области 125
 - восходящая фаза тектонических движений 188
 - впадина 21
 - байкальского типа 21, 163
 - забайкальского типа 23
 - ивержения 23
 - омоложенного глыбового массива 24
 - всерегиональная новейшая структура 177
 - вскрытый лакколит 95
 - вступительная стадия горнообразования 172, 201
 - вступительный этап горнообразования 201
 - вторая геоморфологическая горная зона 69

- вторичная горная страна 173
 - долина 62
 - структурная поверхность 140
- вторичное море 107
- вторичный континентальный склон 168
 - океан 127
 - ороген 129
 - рельеф 156, 160
- вулкан 26
 - гавайского типа 26
 - — двойник 27
 - линейного типа 29
 - площадного типа 30
 - — спутник 30
 - типа Везувия 30, 175
 - — Вулкано 31
 - — Пеле 28
 - — Сомма-Везувий 31
 - — Стромболи 31
 - трещинного типа 29, 31
 - центрального типа 31
 - вулканическая впадина 22, 88
 - горная страна 173
 - долина 56
 - зона 68
 - игла 76
 - кальдера 78
 - котловина 88
 - пирамида 134
 - поверхность 134, 139
 - рифтовая зона 74
 - вулканические горы 40
 - вулканический берег 11
 - горст 40
 - гребень 47
 - карст 80, 147
 - конус 86
 - купол 28, 95
 - ландшафт 95
 - массив 99
 - обелиск 121
 - остров 131
 - пояс 144
 - провал 80, 147
 - рельеф 156
 - столб 173
 - участок 187
 - хребет 192
 - вулканическое жерловое выпирание 33
 - нагорье 117
 - плато 134, 135
- вулканогенная форма подводного рельефа 190
- вулканогенное океаническое нагорье 33
- вулканогенные грани рельефа 46
- вулканоконус 33
- вулкано-тектоническая впадина 22, 23
 - — — грабен-синклинальная депрессия 53
 - — — депрессия 22, 52
 - — — морфоструктура 111
- вулкано-тектонический горст 40
 - — — рельеф 156
- вулкано-тектоническое поднятие 141
- выжатый хребет 193
- высокая денудационная равнина 150
- высокое плоскогорье 138
 - предгорье 146
 - высота свода 33
- Гавайский вулкан 26, 32, 33
 - лавовый вулкан 28
- газ 89
- газово-взрывная воронка 20
- газово-взрывной вулкан 27
- газовый вулкан 27
 - псевдовулкан 149
- гайот 33
- гемишельф 34
- геоантиклинальная зона 68
- геоантиклинальный подводный вал 18
- геоблок 34, 36
- геоволна 34
- геодепрессия 34
- геодинамика морфоструктур 34
- геократический шельф 198
- геолого-геоморфологический профиль 149
- геомаргиналь 34
- геоморфологическая зона горной страны 69
 - структура 175, 177
 - формация 192
- геоморфологический метод 103
 - — изучения колебательных движений 104
 - профиль 149
 - уровень вулканических излияний 184
- геоморфоструктура 36
- геоморфотектоника 35, 36, 130
- геоплита 34, 36
- георифтогеналь 36, 145, 196
- георифтогенальная структура 176
- георифтогенальный процесс 149
- геосинклиналь 36, 121
- геосинклинальная горная страна 173
 - котловина 89
 - область 121
- геосинклинальное море 106
- геосинклинальный остров 131
- геотафроген 145
- геотафрогенная структура 176
- геотекстура 37
- геотектоника 102
- геотекстура 9, 37, 102, 108, 114, 117
 - первого порядка 37
- геотумор — 34, 37
- геофлексура 37
- геоундуляция 34

- германотипные горы 40, 43
- германотипный хребет 193
- гетероморфное нагорье 117
- гидроморфоструктура 38
- гидроморфоструктурный узел 184
- главная конформная система разрывов 166
 - стадия горообразования 172, 202
- главный вулкан 27
 - кратер 91, 92
- "глинистый" рельеф 156
- глубинная неотектоника 120
- глубокий предгорный прогиб 148
- глубоководная борозда 15
 - впадина 22, 89
 - котловина 88
 - — филиппинского типа 89
 - — японского типа 89
 - океаническая впадина 22
 - равнина 150
 - рытвина 163
 - терраса 182
- глубоководный желоб 1 : 22, 24, 66, 163
 - конус выноса 199
 - океанический желоб 66
 - геосинклинальный желоб 66
 - океанский желоб 163
 - шельф 136
 - шлейф 199
- глыба 38
 - плоскогорья 38
- глыбовая антиклиналь 8
 - возвышенность 99
 - возрожденная горная страна 129
 - зона 126
 - перемычка 133
- глыбово-коррентивные движения 48
- глыбово-складчатые горы 43
- глыбовое океаническое поднятие 141
- глыбовые горы 40, 43, 126, 183
 - складчатые горы 41
 - столовые горы 41
- глыбовый надвиг 118
 - океанский хребет 141, 194
 - рельеф материкового склона 157
 - хребет 193
- гляциальный шельф 198
- гляциоизостатические движения 48
- гнездовая кальдера 78, 79, 80
- гнездовой кратер 91
- гнездообразный кратер 91
- "голая" неотектоническая платформенная структура 178
- гомеоморфное нагорье 117
- гомогенная морфоструктура 114
- гомогенный вулкан 29
- гомоклинальный гребень 47
 - хребет 193
- горная впадина 23
- 226
 - геоморфологическая зона 69
 - область забайкальского типа 122
 - — западнозабайкальского типа 122
 - — Станового типа 122
 - — Тянь-Шанского типа 122
 - система сводовоглыбовых хребтов и сбросовых впадин 129
 - страна Верхояно-Колымского типа 173
 - — полной складчатости 174
 - Тянь-Шаньско-Байкальского типа 174
 - тектоническая долина 62
 - цепь 118
- горнитос 38, 86
- горно-геосинклинальная область 122
 - — складчатая область 122
- горное поднятие 141
 - сооружение Американского типа 170
 - — Восточноазиатского типа 170
 - — Гиссара-Алтайского типа 171
 - — Индоевропейского типа 171
 - — Кавказского типа 171
 - — Колетдагского типа 171
 - — Памирского типа 171
 - — типа свода 171
- горный горстовый массив 100
 - ландшафт 96
 - массив кристаллического щита 100
 - остов 131
 - пояс 145
 - разлом 97
 - режим неотектонических движений 153
 - шток 199
- горообразование 38, 129, 130
 - байкальского типа 39
 - гобийского типа 39
 - горообразовательный этап 201, 202
- горст 39
 - — антиклиналь 40
 - — антиклинальный хребет 193
 - — — восходящего типа 193
 - — — нисходящего типа 193
- горстовая долина 56
- горстовые горы 41
- горстовый массив 100
 - остров 131
- горстообразный вал 16
- грабен 45
 - — долина 45
 - — одиночных разломов 46
 - — — перекрестного дробления 46
 - — трог 46
- грабеновая долина 56
- гравитационно-сейсмогектонические явления 203
 - — сеймотектонический клин 85

- гравитационные остаточные деформации 54
- гравитационный клипп 85
- градиент сжатия 46
- "гранитный" рельеф 156
- гребневое нагорье 117
- грунтоизвержение 47
- групповые конусы 87
- гряда подводных гор 48
- грядово-котловинный погруженный рельеф материкового склона 157
- грязовая солка 27, 171
- грязовой вулкан 27, 33
- конус 86
- гуле 48
- гхат 48
- гьяр 48
- Дайка 48**
- далматинский берег 11
- двойная куэста 95
- островная дуга 64
- двойной вулкан 27, 30, 31
- действующий вулкан 26, 28
- дейтероорогенез 52
- денудационная морфоструктура 113, 191
- структурная поверхность 140
- терраса 80
- денудационный вулканический рельеф 156
- карниз 80
- депрессия 21, 52
- деструкционный вулканический рельеф 156
- деформированная поверхность 139
- дзергэлэ 55
- диагональная долина 56
- система орфографических направлений 166
- сквозная впадина 23
- диагональный берег 11
- диаклиальная река 153
- диапировая форма рельефа 189
- диастрофическая равнина 150
- диастрофическое плато 134
- дизъюнктивная долина 58
- дингья 55
- дискордантная долина 58
- дискордантный берег 12
- дистальная впадина 23
- дифференциальный метод 103
- добавочный кратер 91
- долина-впадина 56
- — грабен 56, 58
- некомпенсированного развития 58
- опускания 58
- predeterminedная разломом 59
- — сбросом 59, 61
- приспособления 59, 60
- прорыва 55
- — раздвиг 60
- раскола 60
- склона 58
- — трещина 62
- — щель 60
- дополнительный конус 86
- древние движения 49
- древний массив 100
- седиллен 164
- дугообразная долина 56
- дымница 38
- Желоб 22, 24, 65
- ложа океана 67
- жерловина 67
- живая складка 167
- структурная форма 191
- тектоника 180, 181
- живой разлом 152
- разрыв 152
- Завершающая стадия горообразования 172, 202**
- завершающий этап горообразования 202
- закон Джемса Холла 67
- "ножниц" со смещением 68
- поднятия горных цепей 68
- закрытая морфоструктура 111
- неотектоническая платформенная структура 177
- "залеченная" разрывная структура 178
- зарождающаяся впадина 23
- затопленная поверхность материка 139
- "захват" 68
- зачаточная стадия разрушения первичных тектонических форм 173
- зона внутришельфовых депрессий 68
- дробления материковой платформы 69
- рельефа дна 70, 144
- материкового мелководья 70, 198
- — склона 70
- нулевых градиентов 73
- островных дуг 71
- перехода между океанами и материками 71
- — от материка к ложу океана 71
- равновесия 73
- разлома дна океана 73, 152
- рифтовых гряд 75
- сочленения материков и океанов 71
- зональные сейсмотектонические явления 203
- зрелая геосинклинальная область 121
- островная дуга 64
- стадия разрушения первичных тектонических форм 173
- эпигенетическая долина 63

- Игла Пеле 76, 121
 извращение рельефа 76, 77, 127
 изоанабаза 76
 изобаза 76
 изокатабаза 76
 изоклиальная долина 56
 изонаба 76
 изометрическая морфоструктура 111
 инвагинация 77
 инверсионная морфоструктура 111, 113
 инверсионный рельеф 156, 157, 158
 инверсия первичного тектонического рельефа 77
 — складчатого рельефа 77
 — тектонического рельефа 77
 ингрессивный берег структурно-денудационного расчленения 11
 индифферентная река 154
 инсеквентная долина 56, 57
 — река 154
 интенсивно поднимающийся блок 13
 интенсивность неотектонической раздробленности земной коры 77
 интерберг 77
 интраконтинентальная цепь 196
 интракратонная цепь 197
 инфразфузивная форма рельефа 189
 исландский вулкан 31
 — лавовый вулкан 29
- Кавказская горная система 165
 кайнотипная морфоструктура 111
 калаата 89
 кальдера 77
 — взрыва 78, 80
 — — вулкан 78
 — обрушения 79
 — обрушивания 79
 — опускания 79
 — оседания 79, 147
 — погружения 79
 — типа Валлис 80
 — — Килауза 80
 — — Кракатау 78, 80
 капельный конус 38, 86
 карпатская структура 176
 карпатский рельеф 156
 — тип гор 157, 183
 карта денудационных морфоструктур 80
 — деформаций разновозрастных поверхностей 80
 — идеального тектонического рельефа 81
 — морфоструктур 81
 — морфоструктурного районирования 81
 — морфотектоники 81
 — неотектоники 81
 — новейшей тектоники 82
 — пассивных морфоструктур 80
- средних градиентов вертикальных движений 83
 — средних скоростей вертикальных движений 83
 — структурно-геоморфологического районирования 83
 — суммарных градиентов вертикальных движений 84
 катаклираль 84
 катаклиальная долина 56
 — река 154
 квазиплатформенные условия 184
 квазистабильная морфоструктура 112
 киматоген 84
 киматогенез 85
 киматогения 9
 клазолинемент 85
 классическая структурная геоморфология 36
 клин обрушения 85
 клинальная морфоструктура 112
 клиновидно-глыбовая горная цепь 196
 клинометрический спектр 171
 клюз 85
 козырьковый надвиг 118
 колебательно-волновой спектр 172
 колебательные движения 201
 колодезный кратер 91
 кольцевая депрессия типа кальдеры Гленко 53
 — морфоструктура 112
 кольцевой вал 85
 — — с лавовыми потоками 16
 — ров 163
 комба 86
 компенсационная мульда 117
 компенсированная депрессия 53
 комплексный вулканический ландшафт 96
 конденудационная складчатость 167
 конденудационное развитие структурных форм 152
 кондеструктивная структурная форма 191
 конечная треугольная грань 47
 конкордантная долина 61
 конкордантный берег 12
 конседиментационная складчатость 167
 консеквентная гряда 47
 — долина 57, 61
 — река 154
 — — 2-го порядка 155
 консеквентный приразломный уступ 185
 — склон 168
 конструктивное побережье 139
 континент 86, 101
 континентальная окраина 15, 127, 146
 — платформа 137
 — рифтовая зона 74
 — — система 166

— ступень 178
— терраса 146, 182
— флексура 168, 188
континентальной подножие 140, 141
континентально-океаническая шовная зона 75
континентальный бордерленд 10, 15, 148
— скат 166
— склон 146, 168, 169
— уступ 184
конус разбрызгивания 86
— фонтанирования грунта 87
конусовидный вулкан 28
конформная система разрывов 166
конформный разрыв 152
— рельеф 157, 159
концентрический кратер 91
кончик сигары 88
конэрзионная складчатость 167
кордильера 88
корреляционный геоморфологический профиль 149
космическая форма 189
котловина 9, 21
— окраинного моря 89
— оседания 53
котловинное море 107
котлообразный кратер 91
коэффициент компенсации 89
краевая впадина 23
— депрессия 53
— зона 70
— система разрывов 166
краевое океаническое плато 135
— плато 5, 15, 134
краевой вал 16, 18
— — глубоководного желоба 16, 17
— вулканический ландшафт 96
— желоб 67
— океанический вал 17
— прогиб 148
край материковой отмели 90
— пластовой ступени 90
— шельфа 90
кратер 90
— в куполе 90
— взрыва 78, 90
— — маар 91
— поднятия 91
— Стромболи 92
— типа Стромболи 92
кратерлет 92
кратерная бухта 15
— котловина 10
кратерное кольцо 85
— плато 135
кратерный бассейн 10
— купол 94
кратон 92

криптовулканическая кальдера 79
криптодеформация 92
криптоструктура 92
"кратовина" 93
крупный разлом 97
кряж 93
кулисы 93
кумуловулкан 28, 93
купол 93
— набухания 94
куполовидная морфоструктура 112
куполовидный вулкан 28, 94, 95
куполообразная гора 38
кучевой вулкан 28
— кряж 99
— купол 94
куэста 47, 95
куэстовый ландшафт 97
— мост 117
— рельеф 157
кэп 5

Лавовое кольцо 86

— плато 134, 135
лавовый вулкан 28, 32
— вал 17
— вулкан типа Дингья 29
— каскад 84
— колодец 85
— конус 86
— купол 94
— обелиск 121
— столб 173

ландшафт современной вулканической деятельности 97

— угасшей вулканической деятельности 97

лестничные горы 41

линеамет 97, 98

— I порядка 98

— II порядка 98

— III порядка 98

— IV порядка 98

линеаметный метод 104

линевет 98

линейная морфоструктура 97, 112

линейный эскарп 97

литологический ландшафт 97

литологический рельеф 157, 158

литоморфные образования 127

литоморфный рельеф 157

литоморфогенная форма рельефа 189

литоморфоструктура 98, 113

литоморфоструктурное образование 126

литоральный конус 87

ложбина 21

ложе океана 98

локальная морфоструктура 112

— новейшая структура 176

- продольная долина 60
- секущая долина 61
- сквозная долина 61
- локальные сейсмотектонические явления 203
- Маар 21, 99
- магматогенно-тектоническая форма рельефа 189
- магматогенный тип рельефа 184
- макалуа 27
- макролинеament 98
- малоактивная инверсионная морфоструктура 111
- малое сводовое поднятие 142
- мамелон 94
- массив 99
- массив-сателлит 100
- массивные горы 99
- материк 86, 101
- материковая область горнообразования 123, 124
 - окраина атлантического типа 128
 - отмель 132, 138, 198
 - платформа 137, 198
 - площадь 138
 - рифтовая система 166
 - ступень 178
 - терраса 182
- материковое мелководье 198
 - подножие 132, 140
- материковый бордерленд 15, 148
 - остров 131
 - склон 15, 70, 168
 - с тектоническим рельефом 169
 - уступ 185
 - цоколь 197
 - шельф 197
- "меандра-трещина" 101
- мегаантиклиналь 101
- мегаблок 101
- мегалинеament 101
- мегаморфоструктура 102
- мегарельеф 102
 - возрожденных глыбовых горных стран 102
 - мегаскладчатых горных стран 102
- мегаскладка 102, 167
 - I порядка 102
 - II порядка 102
 - III порядка 102
- мегатрещина 85
- мегатрещиноватость 102
- мегаформа рельефа 177
- межгорная впадина 23
 - байкальского типа 24
 - забайкальского типа 23
 - котловина 89
 - перемычка 134
 - продольная долина 57
 - межгорное сбросовое море 107
 - межгорный морской бассейн 10
 - прогиб 148
 - междугорье 103
 - межзвеньевая перемычка 134
 - межконтинентальная рифтовая зона 74
 - шовная зона 76
 - межостровное море геосинклинального прогиба 107
 - межразломный грабен 46
 - меза 103
 - мезолинеament 98
 - мелкая предгорная депрессия 53
 - мелководная площадка 138
 - мелководье 132
 - мера азимутального несоответствия 103
 - "мергелистый" рельеф 156
 - мертвый разрыв 152
 - местная новейшая структура 176
 - метаморфическая антеклиза 8
 - метеоритный кратер 91
 - метод геоморфологических уровней 103
 - Де Геера 103
 - изучения деформаций поверхностей выравнивания 104
 - палеопрофилей 105
 - профилирования террас 105
 - С.С. Соболева 105
 - микроконтинент 105
 - микролинеament 105
 - микроморфоструктура 105
 - "миндалины" 106
 - мнимотектоническая долина 59
 - многоглыбовые горы 41
 - многорегиональная новейшая структура 177
 - мобилтон 106
 - молодая горная система 165
 - страна 173
 - островная дуга 64
 - складчатая область 126
 - молодое возвышенность-поднятие 19
 - молодой седипплен 164
 - орогенный разрыв 153
 - молодые горы 41
 - движения 50
 - земной коры 49
 - тектонические движения 50
 - моноантиклинальная горная страна 173
 - моногенная горная страна 173
 - кальдера 78
 - моногенный бескратерный вулкан 95
 - вулкан 29
 - моноклиальная впадина 24
 - гряда 47, 95
 - долина 57
 - структура горных цепей 176
 - субсеквентная долина 62

- моноклинальное смещение 170
- моноклиальный вал 17
 - гребень 47
 - кряж 95
 - рельеф 95, 157
 - склон 169
 - хребет 47
- моморфоструктура 106
- морская котловина 89
- морские горы 42
- морфоархитектура 9, 107, 117
- морфодизъюнктив 108
- морфодинамический метод 104
- морфолитогенетическое направление 118
- морфолитология 108
- морфолитоскульптура 108
- морфологическая архитектура 9
- морфологическая вулканология 33
 - структура 110, 176, 177
 - триада 184
- морфологический анализ 6
 - метод 104
- морфонеотектонический метод 104
- морфоструктура 108, 176, 177, 200
 - второго порядка 111, 112
 - высшего порядка 111
 - инверсионного типа 111
 - орогенического типа 113
 - первого порядка 114
 - переходного типа 114
 - смешанного происхождения 115
 - типа региональных флексур 115
 - — сброса 115
 - третьего порядка 115
 - центрального типа 116
- морфоструктурная зона 70
 - карта 81
 - область 124
 - форма 110
- морфоструктурное пространство 148
 - районирование 153
- морфоструктурный анализ 6, 7, 8
 - геоморфологический профиль 149
 - линеамент 97
 - район 153
 - тип 184
 - узел 184
 - элемент 110, 200
- морфотектоника 35, 50, 116, 130, 177, 182
- морфотектоническая карта 81
 - провинция 148
- морфотектонический анализ 7, 8
- морфотектонические движения 50, 116
- морфотектоническое картирование 84
 - направление 118
- морфотектура 37, 117
- мозла 117
- мульда оседания 117
- мульдовая долина 57
- мутационная форма 189
- Нагорье складчатых глыб 118**
- надвижение рельефа 118
- наклонная денудационная равнина 150
 - равнина материкового склона 150
- наложенная впадина 24
 - долина 57, 63
 - морфоструктура 112
 - река 154
 - сверху долина 63
- наследующая река 154
- настоящая тектоническая долина 62
- настоящий хребет 194
 - эпиплатформенный ороген 129
- насыпной вулкан 29
 - конус 87
- начальная поверхность 139
- неактивная структура 177
- неогеосинклинальный участок земной коры 187
- назаконченная островная дуга первого типа 65
- нейтральная долина 56, 57
- нейтральный берег 12
- некк 119
- необрахиантиклиналь 119
- неогеосинклинальная структура 126
 - форма рельефа
- неогеосинклинальный элемент 200
 - этап развития земной коры 203
- неоднородное нагорье 117
- неоморфоструктура 119
- неороген 119
- неорифт 119
- неоструктура 119
- неотектоника 50, 51, 119, 181
- неотектоническая активизация 5
 - дислокация 55
 - зона 70
 - карта 82
 - стадия 172
 - структура 176, 177
- неотектонические движения 50, 51, 120
- неотектонический блок 14
 - этап 172, 202, 203
 - — развития Земли 181
- неотектоническое картирование 84
- неотектоносфера 121
- непрерывный вулканический ландшафт 96
- несогласная долина 58
 - морфоструктура 113
 - река 154
- несогласно падающая долина 60
- несогласное пластовое плато 135^{*}
 - складчатое плато 136
- несогласный берег 12
 - сопряженный склон 170

- несогласованная морфоструктура 113
- неуследованная морфоструктура 112, 113
- нефтяная сопка 171
- низкое предгорье 146
- низменная денудационная равнина 150
- низменность-синеклиза 121
- нисходящая фаза тектонических движений 188
- новейшая структура 176
 - структурная форма 191
 - тектоника 50, 120, 180
 - тектоническая структура 177
- новейшие движения 50
 - — земной коры 49
 - колебательные движения земной коры 49
 - тектонические движения 51
- новейший неотектонический период 134
- сдвиг 164
- тектонический период 203
 - — этап 202
 - — — развития Земля 181
- этап развития земной коры 203
- новообразованная океаническая платформа 137
- новообразованные глыбовые и сводовые массивы древних платформ 101
- новые движения 51
 - — земной коры 49
- ножницы террас 133
- нормальная островная дуга 65
- нормальный конус 175
- нулевая поверхность 139

- Обзорный морфотектонический анализ 7
- область аркогенеза 126
 - горообразования 122, 124
 - — алтайского типа 123
 - — кавказско-памирского типа 123
 - — тьянь-шаньского типа 123
 - интенсивного горообразования 123
 - материкового горообразования 124
 - молодого горообразования 68
 - подводного горообразования 123
 - послеплатформенной активизации 68
 - сводового поднятия 142
 - слабого горообразования 126
 - современного горнообразования 126
 - современных геосинклиналей 122, 126
 - эпиплатформенного орогенеза 129
- обломочный конус 87
- обратный приразломный уступ 185
 - рельеф 158
- обращение рельефа 127
- обращенная асимметрия 9
 - геофлексура 37
 - морфоструктура 113
- наложенная морфоструктура 112
 - форма рельефа 190
 - обращенный по падению склон 169
 - рельеф 158
- обсеквентная долина 58
 - река 254
- обсеквентный приразломный уступ 185
 - сбросовый уступ 186
 - склон 169
- общая структурно-геоморфологическая карта 84
- овал оседания 127
- одинарная вулканическая островная дуга 64
 - островная дуга 64
- однородный вулкан 29, 94
- озерно-аллювиальная платформенная равнина 151
- океаническая впадина 24
 - геосинклинальная область 121
 - котловина 89
 - область 124
 - — горообразования 123
 - платформа 137, 180
 - плита 180
 - ступень 179
- океанический бассейн 9, 10
 - вал 17
 - — со структурно-вулканическим рельефом 17
- глубинный разлом 152
 - желоб 67
 - линеамент 67, 97, 144
 - разлом 152
 - рифтовой пояс 146
 - хребет 194
- океаническое поднятие 141
 - плато 135
- океаноген 127
- океаногенез 121
- океанская впадина 127
 - зона разломов 74
 - котловина 24, 89
- океанский желоб 67
 - ров 163
 - разлом 152
- океанский хребет глыбовой структуры 141
- окраинно-материковое геосинклинальное море 107
- окраинное геосинклинальное море 107
 - плато 135
- окраинный вал 16, 17
 - океанический вал 17
- омоложенная горная страна 174
 - сводовая горная цепь 197
- омоложенный горный глыбовой массив 100
 - разрыв 153

- опущенная океаническая платформа 137
- ороген 128
 - рифтового типа 129
- орогенез 39, 129, 149
 - рифтового типа 129
- орогенезис 39, 129, 130
- орогеническая зона 125, 126
 - область 123, 124, 126
 - параллель 133
- орогенические движения 51
 - тектонические движения 129
- орогенический этап 202
- орогения 39, 129, 130
- орогенная область 123, 124
- орогенные движения 51
- орогенный пояс 145
 - процесс 39
 - этап 201
- орографическая долина 58
 - решетка 162
- орографический метод 104, 105
- орографическое поднятие — 141
- оротектоника 130
- ортогональная система орографических направлений 166
- ортоморфоструктура 130
- ортошельф 131
- осадочная антеклиза 8
- осадочный хребет 194
- освобожденные горы 42
- осевая впадина 24
- остаточная впадина 24
 - морфоструктура 113
 - стадия разрушения первичных тектонических форм 173
- остаточные горы эфиопского типа 42
 - гравитационные деформации 54
- остаточный вулканический ландшафт 96
 - горный массив 100
 - тектонический рельеф 158
- остров материка 131
- островная дуга 63
 - второго типа 64
- островной вулканический ландшафт 96
 - кратер 91
 - склон 170
 - шельф 198
- островодужная зона 71
- отдаленно-амплитудное омоложение разломов 128
- открытая морфоструктура 113
- открытый глубинный разлом 152
- отмершее поднятие 141
- относительно стабильная океаническая платформа 137
- отпрепарированная морфоструктура 113
- отпрепарированный лакколит 95
- отрицательная дайка 48
- очаговая морфоструктура 113
- Палеороген 132
 - палеорифт 132
 - палеосейсмодислокация 133
 - панрегиональная новейшая структура 176
 - параапалачский рельеф 159
 - паразитический вулкан 29, 30
 - конус 86
 - кратер 90, 91
 - паразитный конус 86
 - параморфоструктура 133
 - парашельф 133
 - пассивная морфоструктура 113
 - морфотектоника 117
 - разрывная структура 178
 - структура 177
 - тектоника 182
 - пассивно увлеченная морфоструктура 114
 - пемзовый конус 87
 - пенеконсеквентная река 155
 - пенеплен 133
 - пелельный конус 87
 - пепловый конус 87
 - первая геоморфологическая горная зона 69
 - первичная горная страна 174
 - равнина 151
 - структурная поверхность 140
 - форма 191
 - форма 189
 - первично-тектоническая группа типов рельефа 47
 - морфоструктура 111, 189
 - форма 189
 - первично-тектонический перевал 133
 - рельеф 159
 - первичные горообразовательные движения 49
 - первичный континентальный склон 168
 - океан 127
 - рельеф 159, 160
 - сбросовый уступ 186
 - тектонический рельеф 157
 - склон горной возвышенности 168
 - первоначальная долина 58
 - перевальный педимент 182
 - перегиб шельфа 90
 - передняя область 189
 - передовая впадина 24
 - передовой хребет 194
 - перекрещивание уровней террас 133
 - перемычка 133
 - перестроенный рельеф 158
 - переходная зона 71, 128
 - — антильского типа 72
 - — атлантического типа 71
 - — витязевского подтипа 72
 - — — типа 72
 - — восточнотихоокеанского типа 72

- — западнотихоокеанского типа 72
- — карибского типа 72
- — курильского подтипа 72
- — — типа 72
- — марианского подтипа 72
- — — типа 72
- — между материком и океаном 126
- — от континента к океану 7
- — срединноморского типа 72
- — тихоокеанского типа 73
- — японского подтипа 73
- — — типа 73
- морфоструктура 114
- морфоструктурная зона 70
- форма 189
- переходный рельеф 157
- — предорогенных зон 158
- периконтинентальная область горообразования 123
- цепь 197
- перикратонная цепь 197
- перикратонный океанический вал 17
- пояс флексур, разломов и дробления земной коры 146
- перикокеаническая область горообразования 123
- перикокеанический пояс флексур, разломов и дробления земной коры 146
- периферический бассейн геосинклинальной области 9
- петрографический рельеф 157, 158
- пирокластический конус 87
- плакалинемент 134
- планеза 134
- планетарная морфоструктура 114
- система срединно-океанических хребтов 166
- планетарный океанический разлом 152
- разлом 97
- пластовая возвышенность 20
- — — антеклиза 19
- поверхность 140
- структура 177
- ступень 95, 179
- пластово-ступенчатая страна 174
- — ступенчатый рельеф 158
- пластовый рельеф 158
- плато 150
- срединного океанического хребта 136
- платоген 136
- платформа 124, 136
- платформенная горная страна 174
- область 124
- равнина 151
- платформенно-абиссально-океаническая стадия развития рельефа 172
- геосинклинальная стадия развития рельефа 172
- океаническая стадия развития рельефа 172
- платформенные омоложенные горы 42
- платформенный остров 131
- пленоген 138
- плечи рифта 138
- пликативные горы 42
- плита 138
- плоскогорная пластовая равнина 151
- плоскогорно-горстовый мозаичный рельеф 157
- плоскогорье на складчатом субстрате 138
- площадной вулкан 30
- побережье атлантического типа 139
- тихоокеанского типа 139
- побочный вулкан 30, 31
- побочные радиальные кратеры 92
- поверхностная складчатость 167
- погруженная материковая отмель 136
- погруженный краевой блок 14
- окраинный блок 14
- погрузившийся хребет 194
- подвижная платформенная область 125
- подвижный пояс земной коры 123
- режим неотектонических движений 153
- срединно-океанический пояс 145
- подводная возвышенность 19
- вулканическая гряда 47
- окраина континента 128
- — материка 127, 146, 182, 198
- предгорная депрессия 53
- равнина 132
- подводное вулканагорье 33
- краевое плато 136
- плато 135
- сводовое поднятие 143
- подводные горы 42
- подводный вулкан 30
- желоб 67
- кряж 195
- океанический хребет 195
- порог 164
- сбросовый уступ 186
- свод 164
- склон 169
- холм 192
- хребет 194
- — с островными гирляндами 195
- подгорная зона 73
- подгорно-равнинная зона 73
- поднятый массив 101
- подобласть горообразования верхоянско-колымского типа 143
- — карпатско-кавказского типа 143
- — тьянь-шаньско-байкальского типа 143
- подчиненная река 155
- позднететвертичный сброс 163
- поздняя фаза горообразования 187

- покровная неотектоническая платформенная структура 178
- покровно-складчатые горы 42
- поле сопочной брекчии 144
- полигенная горная страна 174
 - кальдера 79, 80
- полигенный вулкан 30
- полиморфоструктура 143
- полирегиональная новейшая структура 177
- полная инверсия 77
- полоса интенсивного глыбового расчленения 97, 144
- полугорст 144, 196
- полузакрытая морфоструктура 114
- полукальдера 144
- полуобращенная морфоструктура 114
- полупрямая морфоструктура 114
- полураскрытая неотектоническая платформенная структура 178
- полутектоническое поле 144
- понтический феномен 188
- поперечная выходная долина 58
 - грабен-долина 46
 - долина 58
 - морфоструктура 114
 - несогласная долина 59
- поперечно-склоновая долина 59
 - — долина-грабен 56
 - — система разрывов 166
- поперечное поднятие 141
 - ущелье 187
- поперечный берег 12
- порог 144
- последующая долина 62
 - субсеквентная река 154
- постороженный этап 203
- доступный ороген 129
- постэпигеосинклинальная горная страна 174
- потухший вулкан 30
- пояс излома 145
 - неотектонического горообразования 145
 - разлома 145
- правило Леукса 146
- предальпийский рельеф 158
- предгорная впадина 23, 25
 - геоморфологическая зона 68
 - наклонная равнина 150
 - ступень 179
 - цокольная впадина 25
 - — депрессия 53
- предгорное цокольное опускание 128
- предгорный вулканический ландшафт 96
 - морской бассейн 10
 - прогиб 148
- предконтинент 15, 146, 182
- предконтинентальный откос 131
- предороженная зона 73
- преломление долины 204
- преобразованная форма 189
- препарирование 147
- прерывистый вулканический ландшафт 96
- прибрежная отмель 132
- приконтинентальная островная дуга 65
- приморская тектоническая депрессия 54
- принцип интенсивности и направленности новейших тектонических движений 147
 - кумулятивной деструкции 147
 - сопоставимости по возрасту 147
 - соразмерности структурных и геоморфологических элементов 147
 - структурной геоморфологии 147
- приподнятая материковая платформа 137
- приразломный уступ 185
- приспособившаяся тектоническая долина 60
- приспособленная долина 59, 60
 - река 155
- пробкообразный купол 94
- провальная кальдера 79
- продолжающаяся седловина 164
- продольная грабен-долина 46
 - депрессия 54
 - долина 59
- продольный берег 12
- производная структурная форма 191
- промежуточная зона срединно-океанического хребта 75
- простая горная страна 174
- простая поперечная долина 59
- простирающаяся река 154
- простой вулканический конус 86
 - — ландшафт 96
 - горный хребет 193
- пространство глыбового рельефа 148
- протоорогенез 148
- протоорогенные горообразовательные движения 49
- профилирование террас 149
- процесс горообразования 149
- прямая геофлексура 38
 - моноклиальная возвышенность 19
 - — морфоструктура 114
 - морфоструктура 114, 115
 - наложенная морфоструктура 112
 - форма рельефа 190
- прямой рельеф 158, 159, 160
 - сбросовый уступ 186
- прямые деформации 54
- псевдоапалачский рельеф 159

- псевдовулканические образования 127
 псевдодвойная островная дуга 65
 псевдократер 149
 псевдомаар 149
 псевдоокеаническая островная дуга 65
 псевдоструктурная поверхность 139
 псевдотектоническая долина 60
 псевдотройная островная дуга 65
 пучина 22
 пьедестальные горы 42
 пюи 94, 149
- Равнинная страна 151**
 равнинно-платформенная область 126, 151
 равнинный режим неотектонических движений 153
 развитая стадия разрушения 173
 развивающаяся ортоморфоструктура 130
 разломанный горный остов 131
 разрывная морфоструктура 115
 районная новейшая структура 177
 рамповая ступень 179
 ранняя фаза горообразования 187
 "раскрытая" неотектоническая платформенная структура 178
 рассеянно-омоложенный разлом 152
 расщелина 97
 региональная новейшая структура 177
 региональные сеймотектонические явления 204
 резургентная кальдера 79
 реконструированная форма 189
 рекуррентный ороген 129
 реликтовая ортоморфоструктура 130
 реликтовый вулканический ландшафт 96
 рельеф равновесия 159
 — сбросовых областей 160
 — типа антиклинальной лестницы 161
 рельефообразующие деформации 54
 ресеквентная гряда 48
 — долина 60
 — река 155
 ресеквентный приразломный уступ 185
 — сбросовый уступ 186
 рифт 162
 рифтовая впадина 163
 — долина 60
 — зона 36, 74, 75, 163
 — морфоструктура 115
 — система 146
 рифтовый грабен 46
 — пояс 145
 — рельеф 159
 рифтоген 123, 163
 рифтогеналь 163
 рюкланд 163
- Сальза 27, 171
 сброс 163
 сбросовая впадина 25
 — долина 60
 — линия 98
 — ступень 179
 сбросово-глыбовый хребет 195
 — озерная страна 174
 — складчатые горы 43
 сбросовое ущелье 187
 сбросовые горы 43
 сбросовый берег 13
 — и сбросово-глыбовый материковый склон 70
 — провал 148
 — ров 45
 — уступ 185
 сбросообвал 164
 свежий вулканический ландшафт 96
 сверхрегиональная новейшая структура 177
 свод 164
 сводово-вулканическая рифтовая зона 74
 — — горстовая горная цепь 196
 сводовое поднятие 142
 сводовые деформации 55
 сводообразный вулканический вал 17
 сдвиговая долина 61
 сдвиговый рифт 163
 сегментарная материковая плита 138
 седиплен 164
 седловая гора 38
 сейсмическая геология 165
 сейсмический уступ 186
 сейсмовозбужденный земляной поток 144
 сейсмовулканоид 165
 сейсмо-гравитационная форма рельефа 190
 сейсмогравитационные явления 203
 сейсмогравитационный тектонический клин 85
 сейсмокарстовая воронка 21
 сеймотектоника 165
 секторный вулкано-тектонический грабен 46
 секущая локальная долина 61
 — морфоструктура 115
 секция неотектонических блоков 165
 симметричный хребет 195
 синеклиза 165
 синклиальная долина 61
 — котловина 89
 синтетическая неотектоническая карта 82
 система горных впадин 165
 — островных дуг 166
 — хребтов-поднятий 166
 сквозная зона разлома 152

- сквозной глубинный разлом 152
- ороген 129
- складка основная 167
- складчатая форма геотектогенеза 51
- складчато-глыбовая страна 174
- — глыбовые горы 40, 43
- — глыбовый подводный хребет 195
- — покровные горы 43, 118
- складчатое нагорье 117, 133
- — альпийского типа 118
- — типа Юры 118
- складчатые горы 44
- — чистого типа 44
- складчатый остров 131
- рельеф 160
- тип ландшафта 183
- склон бордерленда 168
- скраденная река 154
- скрытовулканическая кальдера 79
- скрытый глубинный разлом 152
- разлом фундамента 152
- слабоактивная разрывная структура 178
- структура 178
- слабоамплитудное омоложение разломов 128
- слабоприподнятая материковая платформа 137
- сложная гора 38
- горная страна 174
- поперечная долина 59
- река 155
- система горных возвышенностей 165
- сложное нагорье 118
- поднятие 143
- сложный вулкан 31
- — типа Везувия 30
- — —Этны 30
- вулканический конус 86
- — ландшафт 96
- сбросовый уступ 186
- слоистый вулкан 30, 31, 175
- смешанный вулкан 31
- вулканический хребет 193
- конус 175
- моногенный вулкан 29
- смещенная прямая оротектоника 114
- смещенный прямой рельеф 159
- рельеф 160
- унаследованный рельеф 159
- собственно-материковая отмель 132
- современные движения 52
- тектоническая форма рельефа 190
- совмещенная прямая оротектоника 130
- совмещенный прямой рельеф 159
- унаследованный рельеф 159
- современная геосинклинальная область 71, 122, 165
- — система 165
- тектоника 182
- современные движения 52
- — береговой линии 48
- — земной коры 49
- тектонические движения 52
- современный сдвиг 164
- согласная долина 57, 61
- морфоструктура 115
- поперечная долина 59
- река 154
- согласно-падающая долина 57
- — река 154
- согласное пластовое плато 135
- согласный берег 12
- рельеф 160
- сопряженный склон 170
- созданный тектоникой склон 170
- соляная депрессия 54
- сомма 170
- — вулкан 170
- солка 94
- сопочное поле 144
- сопряженный склон 170
- сопутствующий вулкан 31
- составная долина 61
- спокойный режим неотектонических движений 153
- средиземное геосинклинальное море 106
- море 107
- срединно-океанический подвижный пояс 196
- — — хребет 146, 195, 196
- срединное океаническое поднятие 145
- срединный океанический вал 18
- — хребет 145, 196
- хребет атлантического типа 196
- — океана 196
- — тихоокеанского типа 196
- стадия великой перестройки 172
- продольных долин 172
- стволовая долина 59
- стержневые горы 44
- столовая возвышенность 19
- страна 174
- столово-глыбовые горы 44
- — останцовая возвышенность 20
- — останцовый рельеф 160
- столовое плоскогорье 138
- столовые горы 41, 44
- глыбовые горы 44
- тектонические горы 45
- столовый массив 101
- горный массив плиты 100
- стратиппен 175
- стратовулкан 28, 31, 86, 175
- стропила 175
- структура бассейнов и хребтов 175
- сводового корабления 167
- структурная абиссальная равнина 150

- вершинная поверхность 139
- геоморфология 34, 116
- неровность 121
- платформа 137, 183
- поверхность 140
- равнина 151
- стадия развития рельефа 172
- теория асимметрии 82
- терраса 182
- форма 190
- — позднего морфологического становления 191
- — раннего морфологического становления 191
- — рельефа 160, 190, 191
- — ярусность рельефа 204
- структурно-абразионный берег 13
- — геоморфологическая зона 75
- — — карта 83
- — — система 110
- — геоморфологический анализ 8
- — — метод поисков полезных ископаемых 105
- — геоморфологическое районирование 153
- — денудационная форма 191
- — денудационные грани рельефа 46
- — денудационный рельеф 160
- — морфологический анализ 8
- структурное влияние 18
- море 107
- плато 136
- структурность рельефа 178
- форм 178
- структурный бенч 183
- карниз 80, 183
- океан 127
- рельеф 159, 160, 191
- террасоувал 183
- уступ 186
- фактор 188
- ступенчатая равнина 151
- ступенчатые движения 52
- поднятия 126
- ступенчатый рельеф 158
- сбросовый уступ 186
- ступень материкового склона 178
- предгорья 179
- рельефа 179
- субконтинентальный склон 170
- субплатформа 179
- субсеквентная гряда 48
- долина 57, 61
- река 155
- субсеквентный водораздел 18
- гребень 18
- приток 147
- суперлинеament 179
- 238
- суперрегиональная новейшая структура 177
- супротивная река 154
- Талаплен 180
- талассиды 179
- талассоарк 145
- талассоген 179
- талассогенез 127, 180
- талассократон 180
- талассоплен 180
- тафроген 180
- тафрогеосинклиналь 180
- тектогенная форма 191
- тектолитоморфоструктура 180
- текторморфогенез 116, 180
- текторморфогенетическое направление 119
- текторморфоструктура 180
- тектоническая впадина 25
- горная страна 174
- депрессия 54
- долина 52
- поверхность 140
- терраса 183
- форма рельефа 161, 190
- — подводного рельефа 190
- тектонически-денудационная депрессия 54
- обусловленная долина 62
- — форма рельефа 190
- тектонические горы 45
- грани рельефа 46
- тектонический материковый склон 169
- микрорельеф 105
- пьедестал гор 149
- рельеф 160, 161
- склон 170
- уступ 186
- фиорд 188
- тектоническое поле 144
- рельефообразование 162
- тектоно-аккумулятивный рельеф 161
- — вулканический рельеф 161
- тектоноденудация 182
- тектономорфный рельеф 161, 162
- тектономорфологический анализ 8
- тектономорфология 182
- тектономорфоструктура 111
- тектонопедимент 182
- тектоорогения 35, 130, 182
- телескопированная кальдера 80
- герминальный кратер 91, 92
- терраса выветривания 186
- террасовая зона срединно-океанического хребта 75
- террасообразующие движения земной коры 49

тип мегарельефа 183
типологическая морфоструктурная карта 81
торрентогенная форма 191
транзиталь 184
транзитная сквозная долина 62
трансгрессивный шельф 139, 199
трансорогенный разлом 152
трапповое плато 136
трапповый кряж 93
третья геоморфологическая предгорная зона 69, 73
трещинная долина 60
трещинный вулкан 31
трещинные цепочкообразные кратеры 92
треугольная конечная грань 82
трог 22
тройная островная дуга 65
трубка взрыва 20
туфоловый конус 87, 175
туфовый конус 87
тыл горной страны 184
тыловая впадина 25
тынь-шаньский тип весьма подвижной платформенной области 125

Убехебе 184
узловая впадина 25
узловое поднятие 143
унаследованная морфоструктура 114, 115
— обращенная морфоструктура 115
— океаническая платформа 137
— прямая морфоструктура 115
— река 154
унаследованно развивающаяся ортоморфоструктура 130
унаследованный рельеф 159
ундуляции 51
упорядоченная морфоструктура 115
уснувший вулкан 31
устойчивая платформа 138
— платформенная область 125
устойчивое поднятие 143
уступ 97
— вдоль плоскости сброса 186
— материкового склона 169
— по линии сброса 185
ущелье, заложено по линии сброса 187

Фаза динамического равновесия 187
— зарождения 187
— обособления и изоляции 187
фас 188
фестонированная кальдера 80
фокальный кратер 91, 92
форберг 55, 189

форланд 189
форма первичного тектонического рельефа 110
форогенез 201
фронт куэсты 192
— шаррьяжа 192

Хомата 78
хребет гор 193
— — задвижка 193
— — поднятие 195
хребтовое нагорье 118

Центральная зона срединно-океанического хребта 75
центральное поднятие 64, 143
центральноокеаническая область горообразования 123
центральный вулкан 27, 32
— конус 87
— моногенный лавовый вулкан 29
цепочкообразные кратеры 92
цепь подводных гор 197
цокольная перемычка 134
— равнина 151
цокольный предгорный прогиб 148

Частная структурно-геоморфологическая карта 84
частное поднятие впадины 141
"черепаховая" структура 178
четвертая геоморфологическая подгорно-равнинная зона 73
четвертичная тектоника 120
чешуйчатый рельеф 161

Шатровый рельеф 161
шахтный кратер 91
шельф 132, 138, 197
— активных океанических окраин 198
— антарктического типа 198
— пассивных океанических окраин 199
— разрывного типа 199
шельфовая терраса 183
шельфовое море 107
шельфовый перегиб 133
шермовая бухта 15
шипообразный вулканический конус 86
широкая предгорная впадина 25
шлаковый конус 87
шовная зона 75

"Щит" 199
щитовидный вулкан 26, 29, 32
— вулканический конус 26
— лавовый вулкан 29
щитовой вулкан 32
— — гавайского типа 33
— — исландского типа 33
— пучок 149

- Эвдиспен 199
 экзогенный вулканический купол 94
 — лавовый купол 32
 экзолинемент 199
 взрывная кальдера 78, 80
 взрывной конус 87
 — грабен 46, 163
 — кратер 90
 — рельеф 161
 — ров 46, 163
 — уступ 187
 экструзивно-взрывной купол 94
 — — — куполовидный вулкан 28
 экструзивный купол 94, 95
 — лакколит 95
 — рельеф 162
 эксцентрический кратер 92
 элемент активной морфоструктуры 199
 — геотектуры 199
 — морфологической архитектуры 199
 — — структуры 200
 — — тектуры 200
 — морфоструктуры 200
 — морфотектуры 200
 — общей геотектуры 199
 — пассивной морфоструктуры 200
 элементарная структура 178
 элементарный линеамент 97
 эмбриональная впадина 25
 эндовулкан 201
 эндогенная аккумуляция 5
 — динамика 55
 — форма рельефа 190
 эндогенное рельефообразование 180
 эндогенный вулканический купол 94
 — купол 95
 эндолинемент 201
 эндоморфоструктура 110
 эпейрогенез 201
 эпейрогенезис 201
 эпейрогенетические движения 201
 эпейрогенетический спектр 172
 эпейрогенез 201
 эпейрофорез 201
 эпигенетическая долина 57, 62
 — река 154
 — сквозная долина 61
 эпигеосинклиальная горная страна 174
 эпигеосинклиальные горы 42, 45
 эпигеосинклиальный орогенез 130
 эпигон 201
 эпиконтинентальное море 107
 эпиороген 201
 эпиорогенная рифтовая зона 75
 эпиплатформенная горная страна 174
 — орогенетическая структура 177
 — рифтовая зона 75
 эпиплатформенные горы 40, 45
 эпиплатформенный орогенез 9, 130
 — орогенный пояс 146
 эпиорогенез 201
 эрозионная вулканическая котловина
 88
 — долина, приуроченная к контакту 63
 — кальдера 80, 88
 эрозионно-тектоническая долина 63
 — — тектонический рельеф 162
 — — — фиорд 188
 эрозионный надвиг 118
 эстафетное омоложение разломов 128
 этап горообразования 201
 — компенсированного развития 202
 — конечного выравнивания 202
 — морфологического становления 202
 эффузивный рельеф 162
 Юная эпигенетическая долина 63
 юрский рельеф 162
 Явления "преломления" долин 204
 ярусность пластово-ступенчатых гор 204
 ярусный рельеф областей горообразова-
 ния 157

УКАЗАТЕЛЬ ИНОСТРАННЫХ ТЕРМИНОВ

- Abée 65
 abyssal plain 150
 abysse 22
 accordant valley 61
 accumulation endogène 5
 activated platform 137
 active volcano 26, 28
 activ fault 163
 adaptation 5
 adjusted river 155
 adventive cone 86
 — crater 90
 adventiver Krater 90
 Adventivkegel 86
 agoge 65
 aiguille 121
 aire géosynclinale 121
 — contemporaine 122
 — océanique 122
 — interamontagneuse 23,89
 air saddle 164
 aktivirte Tafel 137
 Alpentypusgebirge 192
 Alpiden 6
 alpides 6
 alpinotype ridge 192
 amygdale 106
 amygdule 106
 anaclinal river 153
 — valley 55
 anaklinaler Fluß 153
 Anaklinaltal 55
 analyse morphologique 6
 — morphotectonique 7
 anneau de lava 86
 antecedent river 153
 — valley 55
 anteklise 8
 — métamorphique 8
 — sédimentaire 8
 anteconsequent river 153
 Anteklise 8
 antezedenter Fluß 153
 antezedentes Tal 55
 anticlinal ridge 192
 — valley 56
 anticrater 8
 Antiklinalbecken 15
 Antiklinaltal 56
 appalachian relief 155
 apparent crater 91
 arc 164
 — insulaire 64
 — — bien développé 64
 — — double 64
 — — nouvel 65
 — — triple 65
 arch 164
 arched uplift 142
 Arcogenese 9
 arcogenesis 9
 arrière pays 69, 163
 ash cone 87
 Aschenkegel 87
 Aspid-Lavaschild 32
 atectonic valley 58
 atektonisches Tal 58
 atlantic type coastline 11
 atlantischer Küstentypus 11,139
 atrio 9
 Aufbauebene 151
 Auffaltung während der Sedimentation
 167
 auge 21
 ausbrechender Vulkan 28
 avant pays 69, 189
 avantsheif 5
 Back-land 163
 — trough 25
 bar 16
 basal facet 47
 basin 9
 — range 43
 — — structure 175
 bassin 9
 — d'affaissement 117
 — de cratère 10
 — d'effondrement 45
 — océanique 10
 Becken 9
 bedded volcano 31
 Begleitvulkan 30, 31
 belding fold 142
 Bergkessel 89
 bloc 13, 38

- effondre 45
- Block 13, 38
- block 13, 38
- mountains 41
- ridge 193
- Blockgebirge 41, 193
- bocca 14
- bombement océanique 141
- bombement 16
- bord du bassin océanique 15
- Borderland 15
- Bordure 15, 70
- continentale 15
- bourrelet 16
- marginal 18
- bout-de-cigare 88
- boutonnière 15
- Bruchfaltengebirge 43
- Bruchgebirge 43
- Bruchlinienstufe 186
- Bruchstufe 179
- Bruchtal 59

- Caldera 78
- cataclinal 84
- valley 57
- cauldron 78, 117
- subsidence 79
- cavité 21
- cawesier 65
- ceinture volcanique 145
- central-type volcano 32
- uplift 143
- chaîne intracontinentale 197
- intracratonique 197
- péricratonique 197
- péricratonique 197
- charriage épiglyptique 118
- cheminée volcanique 134
- chevrons 175, 179
- cinder cone 87
- cluse 85
- collapse caldera 79
- comb 86
- combe 86
- complex mountain 38
- composite cone 86
- fault scarp 186
- river 155
- volcano 31, 86
- compound valley 61
- volcano 31
- concordant coast 12
- cône adventifs 86
- central 87
- de boue 86
- de cendres 87
- de lave 87
- de scorie 87
- de tuf 87
- emboîtée 27
- pyroclastique 87
- volcanique 86
- cone cluster 87
- —in-cone crater 91
- — volcano 27
- shaped volcano 28
- conical volcano 30
- coniform volcano 28
- consequent fault-line scarp 185
- river 154
- valley 57
- consolidation folding 167
- contact erosion valley 63
- continent 86, 101
- continental borderland 15
- drift 201
- flexure 188
- island 131
- margin 127
- platform 137
- rift zone 74
- rise 132, 140
- slope 15, 168, 169
- terrace 182, 183
- copola 94
- cordillera 88
- côte concordante 12
- d'ennoyage 12
- discordante 12
- coulisse 93
- coupole 94
- cours d'eau obsequent 154
- crater 90
- + basin 10
- dome 94
- harbour 15
- ring 86
- cratère 90
- adventif 90
- central 91
- d'affaissement 79
- d'effondrement 79
- d'érosion 80
- de soulèvement 91
- d'explosion 20, 21, 78, 91
- latéral 91
- terminal 92
- craterlet 92
- craton océanique 137, 180
- crête monoclinale 47
- océanique d'extrémité 17
- creus 21
- cross valley 58
- cuesta 95
- cumulo-volcan 28, 93
- cuve 21
- cuvette 21

— océanique 10
cymatogeny 85

Dalle 138

dalmation coastline 11
dead volcano 30
Deckfaltengebirge 42
Deckschollengebirge 41
deep basin 21
— sea terrace 182
déformation externes 54
depression 21, 52
— axiale 24
— de sel 54
— du type baikalien 21
— — — transbaikalien 23
— intermontagneuse 148
— du type baikalien 24
— — — — transbaikalien 24
— interne 21
— longitudinale 54
— marginale 53, 148
— montagneuse 23
— océanique 24
— périphérique 23, 148
— superposée 24
— tectonique 54
— volcanique 22, 88
désert de lave 34, 135
Diagonalküste 11
Diagonaltal 56
diagonal valley 56
diastrophic plateau 134
— terrace 183
dike 48
dip slope 169
discordant coast 12
— valley 58
Disjunktionsgebirge 41
diskordantes Quertal 59
— Tal 58
Diskordanzküste 12
dislocation néotectonique 55
Dislokationsgebirge 45
distale senkung 23
Dom 94
dome 94
— mountain 38
dôme de lava 94
— d'extrusion 95
— volcanique 94
dome-shaped volcano 28, 94, 95
Doppelinselbogen 64
dorsale médio-atlantique 196
— médioocéanique 196
— océanique 194
— orographique 141
— submergée 194
double island arc 64

driftlet cone 86
durchgehende Tiefenstörung 152
dyke 48
dynamique endogène 55
dunya 55

Earthquake scarplet 186
echine 47
edge zone 70
Einbruchsgaben 25
Einbruchskessel 25
eingeschaltete Caldera 79
Einsturzcaldera 79
elevation crater 91
encoche 65
endogene Akkumulation 5
— Dynamik 55
endogenic accumulation 5
endogenous dome 95
Enge 48
ensellement 21
Epeirogenese 201
epeirogeny 201
Epeirophorese 201
epigenetisches Tal 57, 63
epigone 201
epikratonische Orogenese 130
epiplatform orogenesis 130
Epirogenese 201
Erhebungskrater 91
erloschener Vulkan 30
erosion caldera 80
— thrust 118
Eruptionssäule 121
escarpment de faille 186
— — — direct 186
— — — originel 186
— de ligne de faille 185
— — — — inverse 185, 186
— — — — inverti 185
— — — — normal 186
étagement structural 204
excentric crater 92
exhaussement 142
exogenous dome 94
explosion caldera 78
— crater 91
Explosionsgraben 46, 163
Explosionscaldera 78
Explosionskessel 91
Explosionstrichter 20, 21
Explosivkrater 91
extint volcano 30
extrusive dome 95

Face 188
facet 47
facteur structural 188
faille 163

- active 163
- Faltengebirge 44
- Faltenschollengebirge 41, 43
- Faltenschollenland 174
- Faltungengebirge 44
- fault 163
 - bench 179, 187
 - — block valley 46, 56
 - — coast 13
 - — gap 187
 - line 98
 - — bau 16
 - — coast 13
 - — escarpment 185
 - — scarp 185, 186
 - scarp 186
 - — shore-line 13
 - shore-line 13
 - trace 98
 - trough 25
 - valley 61
- faulted-folded mountains 43
 - mountains 43
- Festland 101
- festlandische Insel 131
- Festlandsabhang 169
- Festlandsbarre 132
- Festlandsinsel 131
- Festlandsschelf 132
- filon éruptif 48
- fiord tectonique 188
- fissure-type volcano 31
- flat-topped mountains 45
- fleche de voûte 33
- flexura continentale 188
- folded mountains 42, 44
- Folgefluß 154
- foredeep 23, 24, 148
- foreland 189
- forerange 194
- foretrough 24
- forme de passage 189
 - primaire 189
 - structurale 191
 - — dérivée 191
 - — primaire 191
- fosse 65
 - abyssale 22, 89
 - d'effondrement 25, 45
 - marginal 23
 - sous-marine 67
 - tectonique 25
- fracture profonde océanique 152
- fringing border sea 107
- front 188
 - de charriage 192
 - de chevauchement 192
- frühere Bewegungen 49

- Gap 187
- Gasvulkan 27
- Gebiet der Gebirgsbildung 123
 - der rezenter Gebirgsbildung 126
 - gebirgsbildener Vorgang 149
- Gebirgsbildung 39, 129
 - vom Baikal Typ 39
- Gebirgskessel 89
- Gebirgsstock 199
- Gebirgszone 145
- gegenwärtige Bewegungen 52
 - Krustbewegungen 49
- gemischter Vulkan 31
- geodepression 34
- Geodynamik der Morphostruktura 34
- géodynamique des morphostructures 34
- géoflexure 37
- géomorphologie structurale 35
- géosynclinal 37
 - area 121
 - basin of marginal seas 89
 - sea 106
 - taphrogénique 180
- geosyncline 37
- Geosynklinale 37
- Geosynklinalgebiet 121
- geotexture 37
- geotumeur 37
- geotumor 37
- germanotypes Gebirge 40, 193
- Gewölbe 142, 164
- Gewölbehebung 142
- ghat 48
- Gipfelkrater 90
- goulet 48
- Graben — 45
 - fault trough 45
- Grabental 46
- gradient de compression 46
- gradin de faille 179
- grand fosse 25
- Grat 47
- Großlineament 101
- Grundsollengebirge 43
- guirlande d'île 64
- guyot 33

- Halbhorst 144
- Hauptkrater 91
- Hauptvulkan 27
- hauteur de voûte 33
- heaved block 40
- hervidero 27
- heutige Bewegungen 52
 - Krustenbewegungen 49
- hillocky shelf 198
- hinterland 163

- Hochsee 127
 hogback 47
 homoclinal ridge 47
 homogener Vulkan 29
 hornito 38
 Horst 40
 horst-anticlinal 40
 — — anticline 40
 Horstgebirge 41, 100
- Ile detachée 131
 indifferente Küste 12
 influence structural 18
 initial form 189
 Innensenke 22
 Inselbogen 64
 Inselbogensystem 166
 Inselgirlande 64
 insequenter Fluß 154
 insequentes Tal 56
 insequent river 154
 — valley 56
 interior depression 21
 — :trough 21
 interkontinentale Riftzone 75
 intermontane basin 22, 89
 — trough 148
 intermountain area 23
 intracontinental rift zone 75
 intraoceanic plateau 135
 — — of median ridge 136
 invagination 77
 inverses Relief 156, 158
 inversion du relief 127
 island arc 64
 — shelf 199
 isoanabase 76
 isobase 76
 isocatabase 77
 isoclinal valley 56
 Isokatabase 77
 Isoklinaltal 56
- Joint valley 62
 junge Krustenbewegungen 49, 50
 junger Inselbogen 65
 jungeres Gebirge 42
 junges epigenetisches Tal 63
- Kaldera 78
 Kanalküste 11
 karst volcanique 80
 kataklinales Tal 57
 Keilschollengebirge 196
 Kessel 21
 — des Randmeers 89
 Klause 58
 Klufttal 62
 konkordante Küste 12
- konkordantes Quertal 59
 — Tal 61
 Konkordanzküste 12
 konsequenter Fluß 154
 konsequentes Tal 57
 Kontinent 86
 Kontinentalabfall 168
 Kontinentalabhang 168, 169
 Kontinentalplattform 137
 kontinentale Riftzone 74
 Kontinentalschelf 198
 Kordillere 88
 Krakataucaldera 80
 Krater 90
 Kraterbecken 10
 Kraterebene 135
 Kraterwall 86
 Kuppel 94
- Land 101
 Landrücken 19
 Landterrasse 95
 Längstal 59
 lava cascade 84
 — cone 87
 — dome 28, 94
 — levee 17
 — pit 85
 — plateau 134, 135
 — ring 86
 — volcano 28
 — well 85
 Lavadom 94
 Lavaebene 135
 Lavakaskade 84
 Lavakegel 87
 Lavakuppel 94
 Lavanadel 76
 Lavaplateau 134, 135
 Lavaring 86
 Lavaringwall 16
 Lavavulkan 28, 33
 — des Hawaiiitypus 28
 ligne de faille 98
 lineament 97
 — de deuxième ordre 98
 — de premier ordre 98
 — de quatrième ordre 98
 — de troisième ordre 98
 — océanique 97
 linear-type volcano 29
 Linearvulkan 29
 Lockervulkan 29
 longitudinal coast 12
 — valley 59
 longitudinale Depression 54
 Longitudinalküste 12
 Longitudinaltal 59
 Luftsattel 164

- Maar 99
 Maarkessel 99
 Maartypusvulkan 99
 macalube 27
 main crater 91
 mainland 101
 Makaluba 27
 marginal plateau 5, 135
 — sea 107
 — zone 70
 Masse 99
 Massenerqu β schidvulkan 32
 massif 13, 99
 — ancien 100
 — satellite 101
 — surlévé 101
 Massiv 13, 99
 mature island arc 64
 mediterranean sea 107
 megalineament 101
 Mehrsollengebirge 41, 118
 mer bordière 107
 — méditerranée 107
 méteoric crater 91
 Meteoritenkrater 91
 méthode différentielle 104
 microrélief tectonique 105
 mid-oceanic ridge 196
 Mittelmeer 107
 mittelozeanischer Rücken 196
 mobile platform region 125
 modern geosynclinal area 122
 — — system 165
 mole-hill 93
 monoclinial ravine 24
 — ridge 47
 — shifting 170
 — valley 57
 monogener Vulkan 29
 monogenic orsindle-action
 volcano 29
 monoklinales Gebirge 47
 Monoklinaltal 57
 montagnes de dislocation 41
 — — plissees 41, 43
 — — tabulieires 41
 — d'éjection 40
 — d'origine tectonique 45
 — de plissement 44
 — jeunes 42
 — plicatives 42
 — plissées 44
 — sous-marines 42
 — tabulaires 45
 — — d'origine tectonique 45
 monts disjonctifs 43
 — plicatifs 44
 morphological analysis 6
 — architecture 108
 — structure 176
 morphologische Analyse 6
 — Vulkanologie 33
 morphostructural analysis 7
 morphostructure 110
 Morphostrukture 110
 morphotectonical analysis 7
 morphotectonics 117
 morphotectonique 117
 Morphotektonik 117
 morphotektonische Analyse 7
 — Bewegungen 50
 mountain belt 145
 — building 39, 129
 — — region 123
 — — making movements 51
 mouvements actuels 52
 — anciens 49
 — de l'écorse terrestre
 actuels 49
 — — — jeunes 49
 — — — nouveaux 49
 — junes 50
 — morphotectoniques 50
 — néotectoniques 50
 — orogeniques 51
 — proprement actuels 52
 mud cone 27, 86, 171
 — lumps 27
 — volcano 27, 33
 Muldental 57
 Nachfolgeflu β 155
 nachträglicher Flu β 155
 nachträgliches Tal 62
 nadelförmige Stoskoppe 121
 narrows 48
 Neck 67, 119
 néostructure 119
 Neostruktur 119
 neotectonics 50, 120
 Neotektonik 120
 neotektonische Aktivierung 5
 — Bewegungen 50
 — Dislokation 55
 néotectonique 120
 nested crater 91
 neue Krustenbewegungen 49
 neutral coast 12
 — valley 58
 Obelisk 121
 obsequent fault scarp 186
 — — line scarp 185
 — relief 158
 — river 154
 — valley 58
 obsequenter Flu β 154
 obsequentes Relief 158

- Tal 58
- ocean 127
 - basin 10
 - bed 99
 - deep-water trench 22
 - floor 99
- oceanic basin 89
 - deep fault 152
 - geosynclinal area 122
 - platform 137
 - ridge 194
 - rise 141
 - trench 67
 - trough 24
- oil volcano 171
- orogen 129
- orogene Bewegungen 51
- Orogenese 129, 130
- orogènese 39, 129, 130
 - du type baikalien 39
 - épicratonale 130
- orogenesis 129, 130
- orogenetische Bewegungen 51
- orogenic area 123
 - movements 51
 - region 126
- orogeny 129
- orographisches Tal 58
- orotectonics 130
- Ozean 127
- Ozeandecken 10
- Ozeangeosynklinalgebiet 122
- Ozeangraben 163
- Ozeanhebung 141
- ozeanische Riftzone 146
 - Schwelle 17
 - Tiefbecken 17
 - Tiefenstörung 152
- ozeanischer Kraton 137
 - Randwall 17
 - Rücken 194
- ozeanisches Lineament 97
 - Plateau 135
- Ozeankraton 180
- Ozeansenke 24

- Pacific-type coast 13
- paramorphostructure 133
- Paramorphostruktural 133
- Parasitärkrater 91
- Parasitvulkan 30
- passage form 189
- paysage volcanique 96
- pazifischer Küstentyp 13, 139
- Peles spine 33
 - tear 76
- peneplain 133
- pénéplaine 133
- petrographic relief 158

- petrographisches Relief 158
- piedmont basin 148
- pile 100
- plaine abyssale 150
- planeze 134
- plateau de cratere 135
 - océanique 135
 - périphérique 135
 - sous-marin 136
 - – périphérique 136
- plate-forme 125, 136
 - activée 137
 - continentale 137
- platform – 125, 136
 - plate 138
 - region 125
- Platte 138
- Plattenhöhe 20
- Plattenhöhle 45
- Plattform 136
- plikat' es Gebirge 42
- pli majeur 167
- plug 121
- polje tectonique 144
- Präparation 147
- pre continent 146
- préparation 147
- primar tektonische Pass 133
- principal volcano 27
- profilage des terrasses 149
- puff cone 86
- pumice cone 87
- puy 150
- pyroclastic cone 87

- Quellkuppe 95
- Querschwelle 142
- Quertal 58

- Rain 19
- Rampenstufe 179
- Randhochebene 135
- Randmeer 107
- Randpartie 70
- Randsenke 23, 148
- Randtiefe 53
- Randzone 70
- recent tectonics 182
- rechstinniges Tal 61
- regard 188
- région de craton stable 125
 - d'une orogènese 123
 - – – contemporaine 126
 - géosynclinale 121
- rejuvenated mountains 40
- relief appalachien 155
 - carpatique 157
 - conditionne par la lithologie 157

- conforme 157
- dérivée 156
- des structures plissées 160
- de type préalpin 158
- de plissement 160
- d'inversion 156, 158
- direct 159
- en structure plissée 160
- jurassien 162
- para-appalachien 159
- pétrographique 158
- plissée 160
- primitif 159
- pseudo-appalachien 159
- résiduel tectonique 159
- structural 160
- tectonique 161
- volcanique 156
- Reliefinversion 127
- Reliefüberschiebung 118
- Reliefumkehr 127
- rempart 16
- resequent fault scarp 186
 - — — line scarp 185
 - river 155
 - valley 60
- resequenter Fluß 155
- resequentes Tal 60
- residual block mountains 42
- resurgente Kaldera 80
- resurrected mountains 40
- rezente Geosynklinalgebiet 122
 - Tektonik 120, 182
- rift 163
- Riftogen 163
- Rifttal 60
- rift valley 60, 61
 - zone 74
- Riftzone 74, 146
- Rimssteinkegel 87
- Rinne 65
- rivière conséquente 154
 - obséquente 154
 - reséquente 155
 - subséquente 155
- Rückland 163
- Rumpfgebirge 131
- Rumpfschollengebirge 42

- Salinelle 27
- Salse 27, 171
- satellite volcano 31
- Satteltal 56
- Schelf 198
- Schelfrand 90
- Schichtenstruktur 177
- Schichtkamm 95
- Schichtoberflächenrelief 158
- Schichtstufenrelief 158

- Schichtstufenland 174
- Schichtvulkan 31, 175
- Schildlavavulkan 29
- Schildvulkan 33
 - des Havaiitypus 33
- schlafender Vulkan 31
- Schlackegel 87
- Schlammkegel 86
- Schlammprudel 27
- Schlammvulkan 27
- Schlotausfüllung 119
- Schlotpfropfen 119
- Scholle 38
- Schollenhorst 40
- Schwelle 144
- seaknoll 192
- sector-graben 46
- seismic scarp 186
- seismotectonics 165
- seismotectonique 165
- Seismotektonik 165
- selle aérienne 164
- Senke 21
 - transbaikalischen Type 23
 - vom Baikal Type 21
- Senkungskessel 117
- Senkungsküste 12
- Senkungstrichter 79
- seuil 144
 - continental 185
- sheet structure 177
- shelf 132, 198
 - continental 132
- shield volcano 26, 33
- shore-line of depression 12
 - — — of submergence 12
- shuterridge 194
- slag cone 87
- socle continental 197
- somma 170
- Somma-Vesuvitypus des Vulkans 31
- soulevement 142
- Spaltental 56, 62
- Spaltenvulkan 31
- spätquartäre Verwerfung 164
- spine 121
- Sprengtrichter 78
- stabile Plattformengebiet 125
- stable platform 138
 - — region 125
- Stoskuppe 95
- stratified volcano 31
- strato-volcan 75
- Stratovulkan 31, 175
- strombolianischer Krater 92
- Strombolitypus 31
- structural etage 204
 - form 191
 - — geomorphological analysis 8

- geomorphology 35
- – morphological analysis 8
- plain 151
- plateau 136
- relief 160
- surface 140
- valley 62
- structure stratoide 177
- Strukturaltal 61
- Strukturebene 151
- strukturelle Stufung 204
- Strukturform 191
- Strukturrelief 160
 - subaquatische Rinne 67
 - submarine Aufhebung 19
 - elevation 19
 - rise 19
 - submariner Rücken 195
 - Vulkan 30
 - submarines Gebirge 42
 - submerged ridge 194
 - submontane sea basin 10
 - subordinate volcano 30, 31
 - subsequent divide 18
 - river 147, 155
 - valley 62
 - subsequente Wasserscheide 18
 - subsequentes Antiklinaltal 62
 - Monoklinaltal 62
 - subsidence caldera 79
 - summit crater 90
 - superimposed basin 24
 - river 154
 - valley 57, 63
 - surface folding 167
 - pseudostructurale 139
 - structurale 140, 151
 - surrection 142
 - sutural zone 75
 - Suturzone 75
 - synclinal valley 61
 - syncline 165
 - Syneklise 165
 - Synklinaltal 61
 - systeme des arcs insulaires 166
 - system of island arcs 166
- Table mountains 45
- Tafel 136
- Tafelgebiet 125
- Tafelgebirge 45
- Tafelland 175
- Tafelmasse 101
- Tafelscholle 38
- Tafelschollengebirge 41
- talus continentale 168, 169
- taphrogen 180
- taphrogeosynclinale 180
- Taphrogeosynklinale 180
- tätiger Vulkan 28
- tectonic basin 25
 - mountains 45
 - relief 161
 - terrace 183
- tectonique récente 120, 182
- tectonomorphological analysis 8
- tektonische Depression 54
 - Geomorphologie 35
- tektonisches Auswaschungstal 63
 - Bergtal 62
 - Erosionstal 63
 - Gebirge 45
 - Mikrorelief 105
 - Muldentale 61
 - Tafelgebirge 45
 - Tal 62
- terminal crater 92
- terrain en pente 95
- terrasse continentale 198
- terre grande 101
 - haute 19
- thalassocraton 180
- Tiefseeebene 150
- Tiefseegeesenke 22, 67
- Tiefseemulde 22, 89
- Tiefseerinne 67
- Tiefseerücken 195
- tief Wanne 21
- transitional zone 71
- transition form 189
- transversal coast 12
- Transversaltal 58
- transverse valley 58
- trench 65
- tuff cone 87
 - – lava cone 87
- Tuffkegel 87
- type morphostructural 184
- Übehebe 184
- Übergangzone 71
- Überquäbebe 134
- umgekehrtes Tal 58
- underwater trench 67
- Undulationshorst 40
- unclinal shifting 170
- Untergrund des Ozeans 99
- untermeerischer Kessel 24, 89
 - Rücken 195
 - Vulkan 30
- untermeerisches Plateau 136
- unterseeischer Vulkan 30
- upland 19
- ursprüngliches Tal 55
- Val 18
- Vallée anaclinale 55
 - antecedente 55

- anticlinale 56
 - concordante 61
 - conséquente 57
 - de faille 61
 - d'effondrement 56
 - de rift 60
 - d'érosion tectonique 63
 - diagonale 56
 - discordante 58
 - en direction 62
 - épigénique 57, 63
 - – jeune 63
 - isoclinale 56
 - longitudinale 59
 - – locale 60
 - monoclinale 57
 - obséquente 58
 - reséquente 60
 - subséquente 62
 - – anticlinale 62
 - – monoclinale 62
 - synclinale 61
 - tectonique 62
 - transversale 58
 - – discordante 59
 - volcanique 56
- valley joint 60
- Verwerfung 163
- Verwerfungsabsturz 186
- Verwerfungsfront 188
- Verwerfungslinie 98
- Verwerfungstal 61
- volcan 26
 - actif 28
 - central 32
 - composé type vésuvien 30
 - de boue 27
 - dy type hawaïen 26
 - effusif 32, 33
 - en activité 28
 - en bouclier 32
 - éteint 30
 - fissural 31
 - monogène 29
 - parasitique 30
 - plat 32
 - punctiforme 32
 - sous-marin 30
 - stratiforme 31
 - type stromboli 31
- volcanic belt 145
 - caldera 78
 - coast 11
 - cruster 100
 - dome 94
 - island 131
 - neck 67
 - pine 86
 - plateau 134
 - plug 173
 - topography 96
 - volcano 26
 - oil cone 171
- volcanologie morphologique 33
- volcano-tectonic trough 22
- voll entwickelter Inselbogen 64
- Vorberg 189
- Vorland 189
- Vorrücken 194
- Vorschelf 5
- Vorsenke 25, 148
- Vortiefe 23, 148
- voûte 164
- Vulkan 26
 - des Hawaiiitypus 26
 - Vulkaneninsel 131
 - Vulkangebirge 40
 - Vulkangürtel 68, 145
 - Vulkaninsel 131
 - vulkanische Insel 131
 - Kuppel 28, 94
 - vulkanischer Kegelberg 28
 - Kessebruch 22
 - Mischkegel 86
 - Neck 67
 - vulkanisches Gebirge 40
 - Vulkankegel 86
 - Vulkankuppe 28, 94
 - Vulkanlandschaft 96
 - Vulkanoid 33
 - vulkanotektonische Depression 53
 - Vulkanzone 68
- Wall 16
- Young island arc 65
- Zängsküste 12
- Zentralkegel 87
- Zentralvulkan 32
- Zerkluftungstal 62
- Zerrungszone des Ozeanboden 74
- zone bordière 70
 - des vallées 74, 146
 - – – continentale 74
 - – – intercontinentale 75
 - – – océanique 146
 - de transition 71
 - d'une suture 75
 - montagneuse 145
- zosse 21
- zusammengesetzter Vulkan des Vesuvtypus 30
- zusammengesetztes Quertal 59
- Zwillingsvulkan 27
- Zwischengebirgssenke 23, 148
 - vom Baikal Type 24
 - vom transbaikalischen Type 24
- Zwischensenke 148
- Zwischensenkung
- Zwischensgebirge 103

ИМЕННОЙ УКАЗАТЕЛЬ

- Агапова Г.В.* 70, 144
Адаменко О.М. 25, 49, 53, 113, 115, 128, 148, 183, 188, 201, 202
Аксенов А.А. 70
Александров С.М. 5, 71, 72, 73, 122, 176, 188
Александрова М.И. 24
Ампферер О. (Ampferer O.) 118
Ананьев Г.С. 54, 84, 98, 119, 139, 180, 182
Андрусов Н.И. 101
Антощенко—Оленев И.В. 186
Апродов В.А. 21, 23, 24, 25, 51, 78, 120, 121, 176, 177, 187, 203
Аристархова Л.Б. 111, 112, 113, 161
Астахов Н.Е. 109, 191
Аталишиев И.С. 144
Афонский М.Н. 119
Ахметьев М.А. 93, 178
- Баббаев А.М.* 142
Базаров Д.Б. 186
Бакауану В. (Bacauanu V.) 15, 33, 34, 110, 157, 158, 159, 162
Бальян С.П. 6, 109
Баранова Ю.П. 82
Барков А.С. 130
Башенина Н.В. 24, 68, 104, 109, 111
Безруков П.Л. 180
Белонин М.Д. 112
Белосусов В.В. 5, 48, 50, 65, 68, 88, 97, 100, 104, 126, 135, 146, 148, 153, 162, 163, 164, 196
Бельский В.А. 142
Берг Л.С. 194
Берлянт А.М. 103
Берсенев И.И. 71
Беспалый В.Г. 120
Билибин Ю.А. 194
Биллингс М. (Billings M.P.) 78, 79, 86, 186
Биро М. (Biro M.) 39, 140
Биро П. (Biro P.) 17, 18, 159, 160, 184, 185, 186
Бискэ С.Ф. 82
Благоволин Н.С. 20, 102, 113, 116
Блюм Г. (Blume H.) 179
Боголепов К.Б. 9, 49, 52, 142, 148
- Бондарчук В.Г.* 6, 11, 12, 13, 23, 31, 32, 35, 43, 44, 52, 56, 58, 59, 60, 61, 62, 87, 94, 95, 107, 118, 121, 127, 129, 138, 151, 157, 160, 170, 171, 174, 179, 182, 189, 198, 199, 201
Борисевич Д.В. 59, 113, 185, 187
Броше К. (Brosche K. — U.) 17
Бувалда Дж. (Buwalda J.P.) 193
Буданов В.И. 48
Бузилов И.П. 134
Буркар Ж. (Bourcart J.) 15, 37, 146, 182, 188
Бух Л. (Buch L.) 77
Буш В.А. 40
Буялов Н.И. 86, 87
Былинский Е.Н. 103, 149
- Валлпетер А.П.* 73
Ванюшин С.С. 194
Варсанюфьева В.А. 48, 186
Вахрушев Г.В. 119
Вегенер А. 201
Величко Е.А. 163
Вильямс Г. (Williams H.) 78, 94, 95
Влодавец В.И. 31, 77, 79, 144
Войтович В.С. 104
Волков Н.Г. 50
Волчанская И. К. 6, 152
Вискресенский С.С. 103, 108, 110, 119, 120, 159, 164, 173, 181, 182, 190
Востряков А.В. 8, 16, 21, 45, 54, 71, 93, 161, 162, 163, 164, 165, 167, 191
- Гаджиев В.Д.* 111, 112, 115
Гайнанов А.Г. 46
Гаккель Я.Я. 15
Галабала Р.О. 119
Ганешин Г.С. 34, 46, 81, 131, 133, 134, 139, 140
Геворкян Ф.С. 161
Гейки Дж. (Geikie J.) 48, 119
Герасимов И.П. 6, 9, 14, 16, 37, 40, 41, 42, 48, 49, 52, 75, 76, 92, 97, 100, 101, 103, 104, 106, 107, 108, 109, 110, 117, 119, 120, 126, 129, 132, 133, 136, 138, 141, 160, 163, 177, 179, 180, 181, 184, 191, 198, 199, 200, 201
Гербова В.Г. 105, 133

- Геренчук К.И. 114, 130
 Гершанович Д.Е. 198
 Геттнер А. (Hettner A.) 58
 Гильшер А. (Guilcher A.) 199
 Гольбрайт И.Г. 103
 Гончаров В.П. 132
 Горелов С.К. 5, 70, 81, 82, 83, 109, 111, 112, 113, 114, 115, 126, 178
 Городецкая М.Е. 111, 112, 114
 Горшков Г.П. 30, 32, 50, 51, 52, 71, 73, 79, 80, 82, 87, 97, 120, 130, 165
 Граменицкая Н.А. 57
 Грант—Тейлор Т.Л. 163
 Грачев А.Ф. 121, 123, 124
 Грегори Дж. (Gregory J. W.) 60, 162
 Григорьев А.А. 177
 Гуделис В.К. 171
 Гунченко Е.И. 183
- Давидан И.Н. 10, 166
 Данилович В.Н. 188
 Де Ваарт Дж. (De Waart J.) 116
 Де Геер Г. (De Geer H.) 76
 Дедков А.П. 174
 Дементьев В.А. 140
 Деннис Дж. 60, 78
 Джилберт Г. (Gilbert G. K.) 51, 129, 201
 Джонсон Д. (Johnson D.) 12
 Дибнер В.Д. 5, 108, 135
 Дитц Р. (Dietz R.) 168
 Дорофеев К.Б. 112
 Драновский Я.А. 64, 65, 165
 Думитрашко Н.В. 7
 Дэвис В.М. (Davis W.M.) 18, 35, 36, 47, 48, 57, 59, 60, 61, 62, 95, 139, 147, 150, 153, 154, 155, 157, 168, 169, 185
 Дэли Р.О. (Daly R.A.) 32, 38, 77, 78, 79, 85, 86, 87, 91, 95, 99, 147, 175
- Ендрихинский А.С. 19, 89
 Ермолов В.В. 62, 63, 116
- Желнин С.Г. 45, 46
 Живаго А.В. 16, 18, 37, 66, 68, 88, 148, 150, 151, 170, 198, 200
 Жорж П. (Gorge P.) 5, 9, 10, 15, 18, 48, 54, 88, 93, 99, 100, 101, 120, 129, 134, 140, 141, 155, 156, 157, 158, 159, 160, 184, 185, 186, 188, 192, 194, 196, 197
 Журенко Ю.Е. 49, 98, 101, 105, 179
- Зайонц В.Н. 35
 Заморуев В.В. 102
 Звонкова Т.В. 105, 153
 Зенкович В.П. 13
 Зограбян Л.Н. 104
- Золотарев А.Г. 36, 52, 70, 73, 104, 106, 143, 158
 Зотина М.Н. 189
 Зупан А. 12, 29, 30, 38, 44, 52, 57, 58, 62, 63, 76, 99, 117, 118, 131, 154, 155, 174, 189, 190
 Зюсс Э. (Suess E.) 10, 13, 39, 45, 104
- Ильин А.В. 140, 179
 Иностранцев А.А. 39, 45, 93, 94
 Ионин А.С. 188
 Ирошников Л.П. 83
- Казакова Н.М. 114
 Кайё А. (Cailleux A.) 37, 159, 161
 Калесник С.В. 22, 38, 41, 44, 52, 124
 Канаев В.Ф. 71, 105, 192, 196
 Каплин П.А. 188, 198, 199
 Каттерфельд Г.Н. 182
 Кашменская О.В. 109, 184, 204
 Кинг К. (King C.) 12
 Кинг Л. (King L.C.) 9, 74, 84, 85, 97, 185
 Клейнер Ю.М. 156
 Кобер Л. (Kober L.) 116, 127, 128
 Конюхов А.Г. 70, 141, 143
 Копецкий А. (Korecky A.) 202
 Корешков И.В. 142
 Коржуев С.С. 6, 35, 108, 110, 113, 114, 117, 134, 182, 200
 Корнутова Е.И. 102
 Корсаков О.Д. 15, 168, 170
 Космат Ф. (Kosmat F.) 42
 Костенко Н.П. 6, 19, 22, 23, 25, 35, 38, 39, 54, 56, 60, 61, 62, 63, 68, 69, 73, 82, 101, 102, 119, 122, 123, 133, 141, 143, 145, 146, 152, 153, 157, 158, 166, 167, 169, 170, 171, 172, 173, 174, 179, 187, 191, 195, 201, 202, 203, 204
 Косыгин Ю.А. 39, 51, 52, 127, 165
 Котт Б. 91
 Коттон Ч. (Cotton C.A.) 47, 185, 186
 Красный Л.И. 5, 14, 15, 17, 18, 22, 33, 34, 36, 46, 53, 64, 66, 67, 84, 88, 89, 97, 122, 127, 140, 141, 144, 145, 166, 168, 177, 180, 184, 185, 196
 Кривоулицкий А.Е. 126, 192, 196, 202
 Кропоткин П.Н. 76, 103
 Кулиев Р.Я. 111, 112, 115
 Куприн П.Н. 182
 Кутейниковы Е.С. и Н.С. 47, 79
 Кучай В.К. 149
- Лабунец С.С. 112
 Лавренко Е.М. 16
 Лавров В.М. 53
 Ласточкин А.Н. 97, 102, 109, 110, 175, 176, 177, 200

- Лахи Ф. (Lahoe F.) 41, 47, 63, 162, 169, 187, 192
- Лебедев В.Г. 35, 108
- Лебедев С.А. 73
- Леонов Б.Н. 119
- Леонтьев О.К. 11, 13, 17, 19, 34, 42, 66, 71, 72, 73, 88, 99, 114, 122, 124, 129, 132, 135, 137, 141, 144, 163, 169, 191, 193, 194, 195, 198
- Лесгафт Э. 11, 12, 21, 26, 41, 43, 44, 56, 58, 59, 61, 62, 90, 131, 138, 145, 168, 174, 175, 197
- Ли А.Б. 24
- Лилиенберг Д.А. 135, 144, 160
- Липкин Ю.С. 71
- Литвин В.М. 74, 75
- Литвин Л.Ф. 8
- Лихачева Э.А. 14, 165
- Лихт Ф.Р. 184, 189
- Личков Б.Л. 35, 36, 68, 177, 201
- Личневский Э.Н. 20
- Логачев Н.А. 23, 26, 74, 134, 138, 142, 162, 163
- Лопатин Д.В. 192
- Поскутов В.В. 37, 105, 200
- Лукашевич И.Д. 133
- Лукашов А.А. 14, 81, 82, 165
- Лучицкий И.В. 79
- Лэндисмен М. 63
- Ляцкий В.Б. 198
- Маев Е.Г. 132
- Макар П. (Masar P.) 120, 139
- Макаровы В.И. и Н.В. 192, 195
- Маккаев А.А. 27
- Марголле Е. 90, 170
- Марков К.К. 6, 37, 42, 48, 51, 76, 103, 151, 162, 166, 169, 178, 179, 196, 201, 203
- Марова Н.А. 97, 144
- Мартонн Э. (Martonne E.) 9, 11, 18, 25, 26, 28, 36, 48, 55, 57, 58, 60, 69, 77, 78, 85, 86, 90, 95, 99, 103, 119, 134, 137, 154, 155, 156, 162, 175, 176, 183, 190, 191
- Масарский С.И. 179
- Матанов Ф.А. 144
- Матишов Г.Г. 67, 169, 198
- Махачек Ф. (Machatschek F.) 51, 127, 197
- Мацуда Т. 152
- Менард Г.У. 97, 136
- Мещеряков Ю.А. 6, 19, 20, 21, 23, 24, 25, 32, 34, 35, 37, 38, 39, 40, 41, 42, 49, 51, 52, 54, 55, 75, 83, 85, 89, 92, 93, 97, 99, 105, 108, 110, 111, 112, 113, 114, 115, 116, 121, 122, 126, 127, 130, 133, 135, 136, 141, 142, 143, 147, 149, 151, 153, 158, 162, 164, 175, 176, 177, 178, 187, 190, 200, 203
- Мизеров А.В. 190
- Милановский Е.Е. 9, 10, 15, 19, 20, 24, 50, 55, 74, 75, 81, 83, 84, 88, 89, 96, 100, 101, 102, 103, 107, 121, 124, 125, 135, 138, 145, 150, 151, 164, 165, 167, 168, 172, 176, 177, 183, 195, 197
- Мильков Ф.Н. 6, 27, 52, 97, 181
- Минина Е.А. 112
- Мирошниченко В.П. 189
- Мирчинк Г.Ф. 105, 126
- Миханков Ю.М. 59, 156, 190
- Молдваи Л. 116
- Молотков Н.К. 38, 184
- Москвин В.И. 139
- Мужилов В.Г. 64, 65, 165
- Муротов В.М. 160
- Муратов М.В. 24, 51, 89, 129, 130, 143, 180
- Мурзаев Э.М. 16
- Мушкетов Д.И. 39, 48
- Мушкетов И.В. 8, 29, 39, 58, 59, 76, 77, 86, 97, 99, 101, 127, 145, 153, 154, 155, 170, 178
- Мысливец В.И. 128, 132, 168, 199
- Найденов Б.С. 99, 193, 197
- Наймарк А.А. 110, 112
- Наместников Ю.Г. 49
- Наумов В.А. 118
- Нгуен Динь Кат 124
- Невесский Е.Н. 70, 198, 199
- Несмеянов С.А. 73, 120, 176, 203
- Николаев В.А. 48
- Николаев В.В. 23
- Николаев Н.И. 9, 11, 13, 15, 21, 22, 25, 34, 39, 42, 50, 51, 63, 67, 68, 82, 102, 103, 104, 105, 113, 120, 122, 123, 124, 126, 127, 129, 130, 137, 143, 145, 146, 147, 148, 149, 152, 172, 173, 176, 177, 181, 201, 202, 203
- Никонов А.А. 49
- Обручев В.А. 16, 39, 40, 42, 43, 51, 58, 68, 119, 126, 177, 189, 193
- Обручев С.В. 24, 126, 134
- Обуэн Ж. (Aubouin J.) 116, 118, 192, 193, 196, 197
- Ог Э. 12, 28, 39, 45, 57, 58, 67, 76, 77, 85, 86, 87, 89, 127, 130, 137, 154, 175, 185, 188
- Онухов Ф.С. 14
- Орлова А.В. 162
- Орлова Н.И. 191
- Орлянкин В.Н. 56
- Павлов А.П. 8
- Павловский Е.В. 8, 9, 21, 126

- Панов Д.Г. 8, 9, 10, 11, 13, 14, 15, 17, 18, 21, 35, 37, 42, 51, 60, 62, 63, 65, 66, 69, 70, 73, 97, 98, 104, 106, 107, 127, 135, 136, 138, 144, 145, 146, 150, 151, 152, 157, 159, 161, 166, 168, 169, 170, 172, 177, 182, 190, 192, 194, 195, 196, 197, 198
 Патяева И.А. 160, 173
 Пенк А. (Penck A.) 56, 57, 151, 166
 Пенк В. (Penck W.) 6, 103, 139, 141, 147, 167
 Печи М. (Pecsi M.) 6, 108,
 Пиотровский М.В. 7, 25, 46, 56, 59, 81, 84, 111, 113, 114, 116, 128, 135, 136, 152, 157, 166, 182, 196
 Подобедов Н.С. 20, 26, 27, 30, 31, 41, 44, 50, 65, 96, 136, 170
 Половинкин А.А. 11, 12, 13, 26, 27, 31, 40, 43, 44, 78, 94, 95, 121, 124, 135, 151, 173, 176
 Попов В.В. 52
 Попова Е.В. 47
 Потанин Г.Н. 16
 Поуэлл Дж. (Powell J.) 134, 153, 154
 Проничева М.В. 70
 Проходский С.И. 54, 92, 111, 113, 115
 Пуминов А.П. 121, 137, 168
 Пуцаровский Ю.М. 179
 Пшенин Г.Н. 85, 118, 163, 164

 Разваляев А.В. 146
 Райс Ч. (Rice C.) 78
 Ранцман Е.Я. 7, 97, 101, 163, 164, 184
 Раскатов Г.И. 85, 98, 134, 199, 201
 Растворова В.А. 50
 Рвачев В.Д. 198
 Резанов И.В. 52, 109
 Рейснер Г.И. 179
 Ритман А. 16, 22, 27, 29, 31, 33, 78, 80, 91, 175, 193
 Рихтгофен Ф. (Richthofen F.) 62, 117, 154
 Рождественский А.П. 49, 58, 59, 130, 133, 177, 178, 183
 Розанов Л.Н. 77, 115, 178
 Романов А.А. 35
 Роспый И.М. 110, 176
 Рыжков О.А. 161
 Рыжова А.А. 22, 82, 123, 124, 137

 Сапожникова Е.Н. 6, 152
 Сафронов И.Н. 111, 114
 Святловский А.Е. 11, 20, 27, 29, 30, 31, 33, 40, 52, 53, 64, 65, 78, 79, 80, 85, 90, 91, 92, 145, 149, 162, 170, 180, 184
 Семенов-Тянь-Шанский В.П. 101, 131
 Сергеев К.Ф. 64, 65
 Сизиков А.И. 142, 143
 Симонов Ю.Г. 7, 8, 13, 14, 36, 56, 58, 81, 82, 97, 98, 109, 110, 113, 116, 118, 119, 155, 164, 170, 171, 178, 180, 193
 Синицын В.М. 16
 Скрайвенор Дж. (Scrivenor J.V.) 93
 Скублова Н.В. 112
 Соболев С.С. 104, 105
 Соловьевский И.Л. 50, 54, 58, 59, 92
 Соловьев В.В. 112, 116
 Солоненко В.П. 16, 21, 23, 26, 54, 85, 133, 144, 164, 180, 188, 189, 190, 191
 Страхов Н.М. 151
 Спиридонов А.И. 6, 7, 8, 13, 28, 78, 79, 80, 81, 84, 90, 111, 113, 139, 140, 144, 156, 158, 159, 161, 162, 189, 190, 191
 Стюбель А. (Stübel A.) 29, 30, 77

 Тейссер В. (Teisseyre W.) 130
 Тийа Г. (Tjia H.D.) 97
 Тимашев И.Е. 199, 200
 Тимофеев Д.А. 16, 18, 21, 35, 43, 50, 52, 77, 116, 120, 130, 133, 151, 175, 184, 185, 189
 Тиррель Г.В. 26, 29, 32, 94, 121, 173, 175
 Торнбэри В. (Thornbury W.) 77, 147
 Тресков А.А. 54
 Трикар Ж. (Tricart J.) 8, 90, 116, 158, 159, 160, 161, 165, 177, 188
 Трифонов В.П. 11, 22, 37, 42, 44, 52, 55, 57, 60, 62, 96, 97, 99, 104, 130, 151, 158, 162, 164, 174, 180, 182, 189, 190, 197
 Трофимов А.К. 105
 Твидейл Ч. (Twidale C.) 35, 50, 160, 161, 185, 186, 194
 Турбин Л.И. 70, 141, 143

 Удинцев Г.Б. 15, 17, 36, 37, 48, 64, 66, 70, 74, 101, 128, 131, 132, 139, 144, 149, 180, 200
 Усов М. А. 7, 37, 40, 41, 42, 97, 130, 154, 155, 183
 Уткина Н.Г. 46, 191
 Уфимцев Г.Ф. 8, 14, 55, 142, 143, 189
 Ушаков С.А. 72
 Ушко К.А. 6, 83, 117, 149, 159, 160

 Федорович Б.А. 48, 57, 59
 Фейербридж Р. (Fairbridge R.) 97
 Ференц-Сороцкий А.А. 54
 Филатов О.М. 83
 Философов В.П. 117, 158
 Финько Е.А. 50, 52
 Флоренсов Н.А. 18, 19, 21, 23, 24, 35, 39, 43, 55, 74, 93, 109, 110, 167, 176, 180, 191, 192, 194

Фохт К. 87
Фромм Э. 172

Хаарманн Е. (Haarman E.) 34, 37
Хаин В.Е. 9, 10, 15, 19, 20, 24, 40, 51, 68,
75, 88, 89, 100, 101, 102, 103, 107, 121,
124, 125, 129, 135, 138, 146, 150, 151,
164, 165, 168, 173, 174, 183, 187, 190,
195, 197

Хейзен Б. 97

Хиллс Е. 35, 97, 148, 155, 186, 193

Хилько С.Д. 23

Холл Дж. 67

Хоментовский А.С. 134

Худяков Г.И. 20, 36, 109, 110, 111, 114,
115, 116, 138, 147, 148, 153, 182, 190,
199

Цюрхер А. 90, 170

Чедия О.К. 46, 191

Чемеков Ю.Ф. 5, 34, 36, 45, 53, 73, 84,
110, 119, 120, 130, 133, 179, 202

Щевченко В.К. 20, 93, 112, 178

Шейн В.С. 161

Шепард Ф.П. 11, 13, 15, 67, 131, 133,
150, 169, 182, 187, 192, 197, 199

Шерман С.И. 134

Шило Н.А. 120

Ширинов Н.Ш. 202

Шоллей А. (Cholley A.) 34

Штилле Г. (Stille H.) 14, 43, 51, 192, 193

Шубина Н.Г. 161

Шульц С.С. 50, 52, 68, 82, 120, 121, 122,
123, 126, 137, 167, 180, 181, 201, 203,

Щербакова Е.М. 46, 50, 52, 127

Щукин И.С. 6, 8, 11, 12, 27, 28, 29, 30, 31,
32, 41, 42, 47, 48, 50, 55, 56, 57, 58,
59, 60, 61, 62, 63, 64, 68, 72, 73, 75,
76, 77, 78, 79, 80, 86, 87, 88, 93, 95,
97, 100, 101, 103, 117, 119, 127, 128,
133, 135, 139, 140, 144, 149, 154, 155,
157, 159, 161, 173, 174, 177, 178, 179,
180, 182, 183, 184, 188, 189, 191, 192,
196, 199, 202,

Эдельштейн Я.С. 7, 9, 11, 12, 21, 30, 36,
38, 40, 43, 44, 52, 55, 56, 57, 58, 59,
60, 61, 62, 63, 77, 78, 86, 88, 95, 99,
100, 138, 163, 165, 166, 168, 170, 189

Эмери К.О. 14, 15, 90

Юнг М. 63, 146

Юшманов В.В. 113

Якименко Э.Л. 109

Яковлев С.А. 26, 29, 31, 43, 44, 45, 90,
101

Якушова А.Ф. 19, 30, 32, 35, 50, 51, 52,
54, 71, 73, 79, 80, 84, 87, 152

Яншин А.Л. 9, 60, 66, 130

Ярмолюк В.В. 30

СОДЕРЖАНИЕ

ПРЕДИСЛОВИЕ	3
ТЕРМИНЫ И ИХ ОПРЕДЕЛЕНИЯ	5
ЛИТЕРАТУРА	205
УКАЗАТЕЛЬ РУССКИХ ТЕРМИНОВ	223
УКАЗАТЕЛЬ ИНОСТРАННЫХ ТЕРМИНОВ	241
ИМЕННОЙ УКАЗАТЕЛЬ	251

Геннадий Феодосьевич У ф и м ц е в, Федор Степанович О н у х о в,
Дмитрий Андреевич Т и м о ф е е в

ТЕРМИНОЛОГИЯ СТРУКТУРНОЙ ГЕОМОРФОЛОГИИ И НЕОТЕКТОНИКИ

*Утверждено к печати
Геоморфологической комиссией и Институтом географии АН СССР*

Редактор издательства *О.М. Ванюкова*. Художник *А.Г. Кобрин*
Художественный редактор *Т.П. Поленова*. Технический редактор *Т.М. Нагишкина*

ИБ № 16031

Подписано к печати 10.10.79, Т - 18907. Формат 60 x 90 1/16. Бумага офсетная № 1
Усл. печ. л. 16,0. Уч.-изд.л. 17,1. Тираж 1300 экз. Тип. зак. 543 . Цена 2 р. 60к.

Книга издана офсетным способом

Издательство "Наука", 117864 ГСП-7, Москва В-485, Профсоюзная ул., д. 90;
Ордена Трудового Красного Знамени 1-я типография издательства "Наука",
199034, Ленинград, В-34, 9-я линия, 12

2 р. 60 к.

3101