



МОРСКИЕ ОТЛОЖЕНИЯ

МОРСКИЕ ОТЛОЖЕНИЯ (океанические отложения), донные осадки современных и древних морей и океанов. Слагают более 75% объёма осадочной оболочки континентов и осадочный чехол совр. Мирового ок. К ним относятся большинство известняков, доломитов, мергелей, кремнистых и глинистых пород, значит. часть алевролитов, песчаников, конгломератов. Многие метаморфич. горные породы (гнейсы, сланцы, мраморы и др.) первоначально накапливались как М. о. По происхождению М. о. делятся на терригенные, хемогенные, органогенные и вулканогенные; по вещественному составу – на алюмосиликатные (обломочные и глинистые), карбонатные (известковые и доломитовые), кремнистые, железистые, сапропелевые, фосфатные и др. Формируются в широком диапазоне фациальных условий. По глубине бассейна различают М. о. мелководные (до 200 м) и глубоководные (св. 200 м).

Мелководные М. о. представлены разнообразными фациями береговой зоны (см. [Литоральные отложения](#)), изолированных отмелей, эпиконтинентальных морей, континентальных и островных шельфов (см. [Сублиторальные отложения](#)). Это гл. обр. терригенные обломочные (галечники, пески, алевриты, алевропелиты) или органогенные известковые (кораллово-водорослевые, ракушечные, мшанковые и др.) осадки. В зонах совр. прибрежных [апвеллингов](#) происходит образование обогащённых органич. веществом диатомовых илов и фосфоритов. К мелководным М. о. приурочены оолитовые (гидрогётит-шамозитовые) железные руды, карбонатные и оксидные марганцевые руды, прибрежные россыпи тяжёлых минералов (монацита, циркона, рутила, касситерита, ильменита, золота, алмазов и др.), месторождения природных строит. материалов (песка, гравия, известняков, глин). Мелководные М. о. часто бывают нефтегазоматеринскими и нефтегазоносными.

Среди глубоководных М. о. различают батинальные отложения и [абиссальные отложения](#). Осн. масса глубоководных М. о. формируется у подножий континентальных склонов и в глубоководных конусах выноса, где осадконакопление носит лавинный характер, а мощности терригенных М. о. ([турбидитов](#), гравититов) местами превышают 10–15 км. Такие толщи могут быть нефтегазоматеринскими. По мере удаления от источников терригенного материала мощности осадков и скорости осадконакопления сокращаются, увеличивается роль биогенного (планктоногенного) осадочного материала и, наряду с турбидитами, осаждаются кремнисто-глинистые, известковые и мергельные отложения. М. о. центр. частей океанов представлены известковыми (фораминиферовыми, кокколитовыми), кремнистыми (диатомовыми, радиоляриевыми) осадками, [красной глубоководной океанической глиной](#). В глубоководных глинах и радиоляриево-глинистых илах заключены залежи [железомарганцевых конкреций](#) (руд марганца, никеля, меди, кобальта). На подводных горах образуются обогащённые кобальтом железомарганцевые корки. В осевых частях и на флангах срединно-океанич. хребтов развиты [металлоносные осадки](#). В глубоководных М. о. в рифтовых зонах срединно-океанич. хребтов локализованы сульфидные полиметаллич. постройки (в т. ч. [курильщички](#)) – аналоги колчеданных месторождений складчатых поясов континентов. С ископаемыми М. о. на континентах связаны месторождения горючих (горючие сланцы, нефть, газ), неметаллических (фосфориты) полезных ископаемых, мн. крупные стратиформные месторождения металлич. полезных ископаемых (руд железа, марганца, урана, ванадия, меди и др.).

Литература

Лит.: Лисицын А. П. Процессы океанской седиментации: Литология и геохимия. М., 1978; Логвиненко Н. В. Морская геология. Л., 1980; Леонтьев О. К. Морская геология. М., 1982; Фролов В. Т. Генетическая типизация морских отложений. М., 1984.