



ДНЕПРОВСКОЕ ОЛЕДЕНЕНИЕ

Авторы: Н. В. Макарова

ДНЕПРОВСКОЕ ОЛЕДЕНЕНИЕ (днепровская ледниковая эпоха, днепровское ледниковье), первое из средненеоплейстоценовых покровных оледенений Восточно-Европейской равнины. Происходило 300–250 тыс. лет назад между лихвинским и одинцовским межледниковьями. Названо по морене, выделенной укр. геологом В. И. Крокосом (1926) в бассейне р. Днепр. Во время Д. о. ледники спускались из центров оледенения – Фенноскандии, Новой Земли, Полярного Урала, продвигаясь крупным языком по долине р. Днепр до 49–50° с. ш. В 20 в. с Д. о. также связывали распространение ледников по долине р. Дон, позднее отнесённое к раннему неоплейстоцену. Мощность льда в районе Ботнического зал. составляла ок. 5 км, близ г. С.-Петербург – ок. 3 км, в районе г. Москва – 1,5–2 км.

В сев. половине Восточно-Европейской равнины ледниковые отложения Д. о. в осн. погребены под моренами последующих [московского оледенения](#) и [валдайского оледенения](#), южнее границы распространения московского оледенения – выходят на поверхность. Днепровская морена сложена суглинками с валунами, размеры которых уменьшаются при удалении от центров оледенения. В составе обломков наряду с местными осадочными породами присутствуют кристаллические (гнейсы, граниты, кварциты, сланцы и др.), принесённые из центров оледенения. В области, где морена перекрыта более молодыми отложениями, её цвет коричневый или серый, в местах выхода на поверхность – красноватый. Присутствие в ледниковых отложениях крупных «отторженцев» коренных палеозойских и мезозойских пород, сорванных льдом и принесённых издалека (известны в районе городов Канев, Кременчуг, Овруч и др.), а также наличие гляциодислокаций свидетельствуют об активном продвижении льда. Местами морена Д. о. состоит из двух горизонтов, разделённых маломощными межстадиальными озёрными и озёрно-аллювиальными осадками. Мощность ледниковых отложений изменяется от 5–10 м на водоразделах до 50–80 м в

крупных понижениях доледникового рельефа. Плохо сохранившийся моренный рельеф Д. о. сглаживают перекрывающие лёссы. В области распространения Д. о. также развиты водно-ледниковые, озёрно-ледниковые отложения и аллювий, слагающий IV надпойменную террасу в долинах мн. рек. На побережьях сев. морей в валунных суглинках Д. о. установлены остатки мор. организмов (в т. ч. моллюсков), появление которых в разрезе ледниковых отложений дискуссионно.

На Западно-Сибирской равнине времени развития Д. о. соответствует самаровское оледенение, в Зап. Европе – заальское (стадия Дренте), в Альпах – первое рисское (рисс-I), в Сев. Америке – иллинойское (ранняя стадия).

Литература

Лит.: Стратиграфия СССР. Четвертичная система. М., 1984. Полутом 2; Чистяков А. А., Макарова Н. В., Макаров В. И. Четвертичная геология. М., 2000.