

УДК [551.78/79+902](4-11)

Проблемы палеонтологии и археологии юга России и сопредельных территорий. Материалы международной конференции (Ростов-на-Дону, Азов, 18-20 мая 2005 г.). Ростов-на-Дону: Изд-во ООО «ЦВВР», 2005. 138 с.

Сборник содержит материалы по основным направлениям исследований в области палеонтологии, палеогеографии, палеоэкологии позднего антропогена, археологии каменного века на территории юга России, Украины, Молдавии, Белоруссии. Рассматриваются возможности применения естественно-научных методов в археологии. Обобщены результаты последних исследований российских и зарубежных ученых.

Материалы сборника предназначены для палеонтологов, палеоэкологов, археологов, краеведов.

Проведение конференции поддержано грантом РФФИ, проект 05-05-74018.

ISBN

Редколлегия:
академик Г.Г. Матишов (отв. редактор),
д.г.н., проф. Н.П. Калмыков,
к.б.н. В.В. Титов

Утверждено к печати 28.04.2005
Южным научным центром РАН

© Коллектив авторов, 2005
© Южный научный центр РАН

Московском государственном университете сформируется специальная кафедра геoarхеологии, которая уже будет уже междфакультетской, объединяя исторический и географический факультеты в решении волнующих общество проблем взаимодействия природы и общества в прошлом настоящем и будущем.

Работа выполнена при финансовой поддержке РФФИ (грант № 05-05-64808).

ВОПРОСЫ СТРАТИГРАФИИ ПЛИОЦЕН-ЧЕТВЕРТИЧНЫХ ПОКРОВНЫХ ОБРАЗОВАНИЙ СЕВЕРО-ЗАПАДНОГО ПРИЧЕРНОМОРЬЯ И ПРИАЗОВЬЯ

А. Е. Додонов¹, Т. А. Садчикова¹, А. С. Тесаков¹, В. В. Титов²,
В. М. Трубин¹

¹Геологический институт РАН, Москва, ²Южный научный центр РАН, Ростов-на-Дону, Россия

Красноцветные глины и лёссово-почвенные образования, имеющие покровное залегание, широко развиты на юге Русской платформы и давно изучаются в разрезах северного Причерноморья и Приазовья (Родзянко, 1970, 1986; Лебедева, 1972; Величко, 1975; Разрез..., 1976; Величко и др., 1973, 1992; Былинкис, Садчикова и др., 1978, 1979; Веклич, 1982).

Красноцветная формация, часто называемая скифскими глинами, залегает, как правило, на неогеновых породах. Судя по литературным данным, а также материалам авторов, возраст красноцветных и красно-бурых глин не древнее раннего плиоцена. При определении их нижнего возрастного предела важно, что в большом числе разрезов красноцветные глины подстилаются понтическими известняками. Верхний возрастной предел скифских глин устанавливается по их залеганию на отложениях, охарактеризованных ханровской фауной в Ливенцовском карьере, а также на ергенинских песках – Гром Гора или нагавских слоях – Нагавская. Палеомагнитные измерения по скифским глинам в этих разрезах указывают на обратную полярность. Все это в целом позволяет считать, что скифские глины не моложе эоплейстоцена.

В разрезах, где фиксируется налегание скифских глин на известняки понта, наблюдаются явные признаки выветривания известняков и формирование красноцветов типа терра-росса. Залегание красноцветных глин на песчано-глинистых отложениях сулинской свиты, нагавских слоях или ханровской аллювиальной серии предполагает переотложение красноцветной коры выветривания. На ранних этапах формирования красноцветов проходило в условиях относительно влажного и теплого климата. В составе скифской толщи в разрезах, где она залегает на аллювиальных или озерных образованиях, выделяются пестроцветные часто оглеенные глины, сменяющиеся красноцветными почвенными горизонтами, что в целом отражает смену субаквальных и субаэральных обстановок седиментации. Участие эолового материала в строении скифских глин мало проявлено.

Прослой лёссов в прибрежных разрезах Причерноморья и Приазовья фиксируются на рубеже около 1 млн. лет, они датированы по палеомагнитным и палеонтологическим данным. В северо-западном Причерноморье палеомагнитный эпизод Харамилье установлен в разрезах Роксоланы/Никони и Хаджимус, где он располагается в основании лёссово-почвенной серии. В Роксоланах непосредственно под этим уровнем в лиманных отложениях известны находки

фауны таманского комплекса. Одним из опорных разрезов, в котором установлено до семи горизонтов почвообразования в эпохе Брюнес, является разрез Хаджимус. Инверсия Матуяма-Брюнес в этом разрезе проходит в подошве колкотовской почвы. Важными стратиграфическими реперами субаэральной толще тираспольского разреза являются горизонты воронской и инжавинской почв, охарактеризованные фауной мелких млекопитающих (Михайлеску, Маркова, 1992).

По сравнению с лёссово-почвенными сериями северо-западного Причерноморья, аналогичные толщи в северо-восточном Приазовье, где авторами были проведены исследования в течение 2001-2004 гг., имеют меньший стратиграфический объем. Здесь лёссово-почвенные образования обнажаются в верхней части разрезов так называемой платовской террасы; они не древнее возрастного рубежа границы Матуяма-Брюнес. Палеомагнитный эпизод Харамильо находится в верхней части лагунной толщи (разрез Маргаритово), охарактеризованной таманской фауной млекопитающих. В составе лёссово-почвенной серии в разрезах платовской террасы выделяется до 4-5 горизонтов погребенных почв. Их идентификация с почвенными горизонтами стратиграфической шкалы юга России и сопредельных регионов требует дальнейших специальных исследований. В качестве диагностируемых горизонтов могут рассматриваться два верхних уровня почвообразования, коррелируемые с брянской почвой и мезинским почвенным комплексом.

Для датирования мезинского педокомплекса важна находка мустьерского артефакта в его кровле в разрезе Беглица (Иванова, Праслов, 1963), а также находки костных остатков ранней формы *Mammuthus primigenius* непосредственно под мезинским педокомплексом – в лагунных отложениях разреза Беглица и в горизонте лёсса в южной части обнажения Маргаритово. В субаэральном покрове разреза Тузла, на Таманском п-ве, на уровне брянской почвы зафиксировано аномальное поведение геомагнитного поля, интерпретируемое как экскурс Моно. Аналогичная характеристика геомагнитного поля была получена также на уровне брянской почвы в разрезе Роксоланы, где имеется радиоуглеродная дата – AMS 6760±240 тыс. л.

По литологическим и палеогеографическим признакам формирование субаэрального покровного комплекса проходило в два основных этапа, и главный рубеж их разделяющий приходится на уровень около 1 млн. лет.

В стратиграфии покровных образований Причерноморья и Приазовья остается еще много нерешенных вопросов, касающихся более обоснованного определения возраста красноцветных глин и климатостратиграфической идентификации горизонтов почв и лёссов.

СВЯЗЬ ТРАНСГРЕССИВНО-РЕГРЕССИВНЫХ ЦИКЛОВ АЗОВО-ЧЕРНОМОРСКОГО БАССЕЙНА В ГОЛОЦЕНЕ С ВРЕМЕНЕМ СУЩЕСТВОВАНИЯ АНТИЧНЫХ ПОСЕЛЕНИЙ

А.В. Зайцев

ФГУГП «Южгеология», Ростов-на-Дону, Россия

В районе Таганрогского залива и на Нижнем Дону в голоцене традиционно выделялись древнечерноморские слои, подразделяемые на 3 фазы (Невесская, 1965). Ранняя фаза – бугазские слои (10.6-7.8 тыс. л. н., предбореал и бореал