

Стратиграфия таврической серии Горного Крыма в верховье реки Бодрак
Яцких Анастасия Владимировна

Студент

Московский государственный университет имени М.В. Ломоносова, Геологический факультет, Москва, Россия
E-mail: vasutka93@bk.ru

В районе верхнего течения р. Бодрак выделяется так называемая «толща древнего флиша» [1]. Она представлена переслаиванием алевролитов и аргиллитов с редкими маломощными прослоями мелко- и среднезернистых песчаников. Ритмичность слоев довольно четкая. Залегание пород субвертикальное. Видимая мощность толщи 2500-3000 метров [2]. В «толще древнего флиша» не были обнаружены фаунистические остатки, предположение о её карнийско-норийском возрасте базируется лишь на соотношении пород с вышележащими отложениями [1, 2].

В ходе полевых исследований 2013 года на правом берегу р. Бодрак в устье Харьковского оврага по иероглифам на подошвах пластов песчаников были проведены замеры направлений транспортировки обломочного материала. Для нижней части разреза «толщи древнего флиша» установлено северо-западное (300-320) направление сноса. С середины разреза направление транспортировки материала становится северо-восточным (70-90). Два практически противоположных направления схождения мутьевых потоков могут свидетельствовать о локальном характере бассейна осадконакопления.

По результатам рентгенофазового анализа в аргиллитах «толщи древнего флиша» присутствует довольно много каолинита (15-20%). Образование этого минерала сопряжено с влажным гумидным климатом. Вероятно, в конце нория в Крыму, как и в Западной Европе [4], происходит переход от аридного климата к гумидному. Предположение о постседиментационном образовании каолинита в мощной глинистой толще [2] является маловероятным. Сложно представить изменение глинистых пород путем континентального выветривания на глубину свыше 2000 метров. Примеры протекания такого процесса в наше время не известны. Ассоциация глинистых минералов «толщи древнего флиша» идентична таковой в первой аргиллитовой толще [2] верхнетаврической свиты и сопоставляется с составом глинистых минералов нижней подсвиты плинсбахско-тоарской саблынской свиты Лозовской зоны [3].

Породы «толщи древнего флиша» имеют локальное распространение. Возможно, они формировались в обособленном бассейне, ограниченном разломами, который заложен в раннеюрское время. Направления сноса материала менялись на разных этапах заполнения локального бассейна турбидитами. «Толщу древнего флиша» по минералогии глин предварительно можно отнести к плинсбахскому ярусу нижней юры.

Литература

1. Логвиненко Н.В., Карпова Г.В., Шапошников Д.П. Литология и генезис таврической формации Крыма. Харьков, 1961, 272с.

2. Панов Д.И., Панченко И.В., Косоруков В.Л. Нижнетааврическая свита (верхний триас) на Качинском антиклинальном поднятии Горного Крыма // Вестн. Моск. ун-та. Сер. 4. Геол. 2011. № 2. С. 13-21.
3. Стафеев А.Н., Смирнова С.Б., Суханова Т.В., Ростовцева Ю.И., Косоруков В.Л., Гуцин А.И. Новые данные по стратиграфии нижнеюрских отложений Горного Крыма // Научная конференция «Ломоносовские чтения» Секция «Геология». Москва, МГУ, 2011. <http://geo.web.ru/db/msg.html?mid=1186049>
4. Хэллем Э. Интерпретация фаций и стратиграфическая последовательность. М., 1983. 328 с.