

ПАЛЕОНТОЛОГИЯ

А. Г. ЭБЕРЗИН

**О НЕОГЕНОВЫХ КОНГЛОМЕРАТАХ ПРАВОБЕРЕЖЬЯ Р. БЗЫБЬ  
(АБХАЗИЯ) И ИХ ФАУНЕ***(Представлено академиком В. А. Обручевым 10 XII 1946)*

Сведения, имеющиеся в геологической литературе о неогеновых отложениях правого берега р. Бзыбь, крайне отрывочны и незначительны. Они ограничиваются указанием на наличие здесь конгломератов, относимых к плиоцену (1). В настоящее время имеется возможность в некоторой степени пополнить эти сведения данными палеонтологическими исследованиями 1946 г.

Описываемые конгломераты участвуют в строении холмистой полосы, протягивающейся с юго-востока на северо-запад от р. Бзыбь по направлению к Новым Гаграм, вдоль склона Главного Кавказского хребта, от которого эта полоса отделяется долиноподобной депрессией, выполненной породами палеогена, в основном майкопской свитой.

Некоторыми небольшими речками, из которых две наиболее значительных обозначены на старых одноверстных картах как Псеца и Дзивдзых, полоса конгломератов разделяется на ряд отдельных возвышенностей, достигающих высоты более чем 100 м над уровнем моря. Редкие выходы конгломератов наблюдаются кое-где в склонах этих возвышенностей, но наиболее значительные обнажения их отмечаются в глубоких, безымянных оврагах и, частью, в долинах речек Псеца и Дзивдзых. Недостаточная обнаженность и разобщенность отдельных выходов не позволяют сколько-нибудь точно установить истинную полную мощность описываемой свиты конгломератов. Однако эта мощность очень значительна и измеряется сотнями метров. Провизорно ее можно принять не менее, чем в 1500—2000 м.

Конгломераты обнаруживают явственную, отчетливую слоистость. Они сложены из галек как изверженных, так и, главным образом, осадочных пород. Среди последних, на общем фоне сланцев, мергелей и песчаников, преобладают местами светлые известняковые гальки меловых пород. Цемент между гальками песчанистый, более или менее сильно известковистый, иногда очень плотный, что приводит к образованию выступов, навесов и т. п. Степень окатанности и величина зерен песка колеблется в значительной мере. Встречаются как крупные, так и мелкозернистые разновидности. Господствующий цвет конгломератов серый, но местами он сменяется буровато-желтым. В этих случаях конгломераты являются обычно менее плотными. Подчиненные прослои глин, непостоянные по простиранию и небольшой мощности, в нижней части конгломератовой толщи представляют крайнюю редкость. Сравнительно часто они начинают попадаться ближе к верхней границе толщи. Все глины более или менее известковистые и плотные, часто мергелистые; в свежем изломе они имеют синевато-серый цвет, а при выветривании становятся оливково-серыми. Остатки

фауны моллюсков в конгломератах не были найдены, но они изредка попадают в глинах.

В глинистых прослоях верхней части конгломератов были обнаружены *Paradacna deformis* Ebers., свойственные нижнему, азовскому горизонту киммерийского яруса. Ниже, в одном из прослоев оливково-серых мергелистых глин, были найдены верхнепонтические *Limnocardium (Tauricardium) subsquamulosum* Andrus. в сопровождении *Dreissensia anisoconcha* Andrus. и редких *Chartoconcha* sp. Вместо *Paradacna deformis* Ebers. здесь начинают встречаться *Paradacna abichi* R. Hoern., отпечатки и ядра которой попадают, начиная отсюда по направлению книзу, почти во всех глинистых прослоях конгломератовой толщи на протяжении около 200 м по вертикали, что доказывает большую, в несколько сот метров, мощность пород понтического возраста.

В глинистых прослоях из верхней части среднего отдела конгломератов были найдены в синевато-серых слоистых глинах верхне-меотические: *Congeria subnovorossica* Andrus. вместе с более редкими *Congeria tournoueri* Andrus. и *C. panticapea* Andrus. и *Hydrobia* sp.

В нескольких десятках метров, ниже этого слоя, также в глинах, были найдены *Ostrea* sp. и *Sindesmya tellinoides* Sinz. Все известные находки устриц в меотисе приурочены к границе между нижним и средним горизонтами этого яруса. Такое же, повидимому, положение имеет место и в данном случае, что дает основания рассматривать слой, подстилающие непосредственно глины с устрицами, как нижне-меотические.

К сожалению, ни в них, ни в остальной, нижней части конгломератовой толщи органических остатков найдено не было. Но, судя по тому, что эту толщу подстилают темные синевато-серые, местами пахнущие сероводородом глины, весьма схожие с нижнесарматскими глинами смежного Гудаутского района, мы вправе, по аналогии с пицундскими конгломератами (2, 3), рассматривать низы средней части и нижнюю часть описываемых конгломератов принадлежащими к нижнему меотису и верхнему и среднему сармату.

Таким образом, к плиоцену относится лишь меньшая (по мощности), верхняя часть конгломератов правобережья Бзыби, а более мощная, нижняя их часть принадлежит миоцену.

Нельзя не отметить также, что по своему литологическому и фаунистическому составу эти конгломераты тождественны с пицундскими, а по особенностям пространственного распространения являются продолжением последних на запад.

Обращаясь к фауне, найденной в конгломератах правобережья Бзыби, следует отметить, что значительный интерес представляет собой находка в них мелких устриц, относящихся, повидимому, к новому виду. Это уже вторая находка устриц в меотисе Абхазии. Впервые они были найдены в 1933 г. в Гудаутском районе, на берегу Черного моря, примерно в 2 км восточнее устья р. Рьябш, в глыбе плотного ноздреватого раковинного известняка, сплошь состоящего из сцементированных створок небольших устриц. В коренном залегании этот известняк, к сожалению, не был обнаружен, но принадлежность его к меотису не вызвала сомнений, поскольку на всем протяжении между рр. Рьябш и Аквара развиты одни лишь меотические отложения (2, 3).

На Керченском полуострове устрицы в меотисе попадают на границе между нижним и средним отделами около Старого Карантина и Чонгелека. Иногда вместе с ними встречаются раковины пресноводных моллюсков, но последние безусловно не обитали совместно с устрицами, а были вынесены в море реками того времени.

Запоздалое, по сравнению с другими родами моллюсков, появление устриц в конце нижнего меотиса и малое их распространение объяс-

няются, повидимому, следующими обстоятельствами. Подобно подавляющему большинству нижнемеотических моллюсков (*Dosinia*, *Lucina*, *Venerupis*, *Sphenia*, etc.) устрицы не были унаследованы из предшествующего сарматского водоема. Но, в противоположность первым, проникновение устриц в меотическое море произошло несколько позднее — в конце нижнего меотиса. Последовавшая вскоре за этим полная изоляция меотического моря сопровождалась понижением солености вод названного бассейна, что привело к вымиранию основной массы нижнемеотических моллюсков, в том числе и устриц. Подобное кратковременное существование последних в меотисе и явилось причиной, обусловившей их малое пространственное распространение в эвксинской части меотического моря (Керченский полуостров и Абхазия) и полное их отсутствие в каспийской, куда они не успели еще проникнуть.

Далее любопытно нахождение в глинистых прослоях среди конгломератов раковин *Paradacna abichi* R. Ноерн. — формы, характерной для сравнительно глубоководных осадков понтического времени (валенсиеннезиевых глин). Отмеченное обстоятельство позволяет предполагать, что описанные выше конгломераты отлагались не только в полосе мелководья, но, частью, на таких глубинах, на которых в периоды временного прекращения выноса грубообломочного материала могла обитать *Paradacna abichi* R. Ноерн. с ее тонкостенными, хрупкими створками.

Эти же условия отложения конгломератов имели место и позже — в киммерийское время, когда на смену *Paradacna abichi* R. Ноерн. появилась *P. deformis* Ebers., также характерная для более или менее глубоководных фаций данного времени.

Палеонтологический институт  
Академии Наук СССР

Поступило  
10 XII 1946

#### ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- <sup>1</sup> Карки и Бутов, Изв. Геол. ком., 31, № 1, 52 (1912). <sup>2</sup> А. Г. Эберзин, ДАН, 3, № 3, 194 (1934). <sup>3</sup> А. Г. Эберзин, Тр. Нефт. геол.-разв. ин-та, Б, в. 54, 35 (1935).