УДК 551.734 (571.63)

ГЕОЛОГИЯ

Н. Г. МЕЛЬНИКОВ, В. А. БАЖАНОВ

ДЕВОНСКИЕ КОНТИНЕНТАЛЬНЫЕ ОБРАЗОВАНИЯ ЮЖНОГО ПРИМОРЬЯ

(Представлено академиком В. В. Меннером 2 VI 1972)

Девонские образования в Южном Приморье распространены в бассейнах рек Майхе, Раковки, Супутинки, Тудагоу, Даубихе, Черниговки и в районе г. Артема. Они представлены эффузивами среднего и кислого состава и их туфами, на которых с размывом залегают пестроцветные континентальные отложения с отпечатками среднедевонских растений (лю-

торгская свита).

Вулканиты ранее считались позднемеловыми, а позднее позднепермскими, и только в 1969 г. было установлено их залегание под люторгской свитой. Последняя, выделенная М. Г. Золотовым (1940 г.), на основании находки в ней Lepidodendron sp. была отнесена к карбону. В 1965 г. Б. А. Иванов в стратотипическом разрезе свиты (р. Тудагоу, севернее с. Виноградовки) собрал отпечатки девонских псилофитов, определенных В. А. Красиловым как Germanophyton и Hostimella. Подобные растительные остатки были затем найдены и в других местах.

В настоящее время намечается следующая стратиграфическая схема

девонских образований Южного Приморья:

Нижний девон (?)

1. Толща туфов и эффузивов среднего состава (400-500 м).

2. Толща туфов и эффузивов кислого состава (до 4000 м).

Размыв

Средний девон

3. Люторгская свита— пестроцветные континентальные отложения (до 850 м).

Вулканогенные толщи отнесены к нижнему девону условно, так как органические остатки в них еще не найдены. Не исключено, что они могут оказаться и более древними, хотя залегание их в одном структурном плане с люторгской свитой и незначительный метаморфизм тех и других пород свидетельствуют об их близком возрасте.

Толща туфов и эффузивов среднего состава распространена весьма ограниченно в бассейнах рек Майхе и Супутинки. Сложена она в основном порфиритами, их туфами и туфолавами; чаще встречаются дацитовые и андезитовые разности. Породы плотные, массивные, темно-серые, с зеле-

ным или коричневым оттенком.

Толща кислых туфов и эффузивов широко распространена в междуречье Майхе, Лефуи Тудагоу и сложена липаритовыми игнимбритами, игниспумитами, псаммитовыми и пепловыми туфами и фельзит-порфирами серых, зеленых, розовых, фиолетовых, сиреневых и сургучных цветов. Залегание их пологое, углы падения редко превышают 10—15°.

Люторгская свита нигде не обнажена полностью и выходит на поверхность в тектонических блоках. Для нее характерны аркозовый или существенно кварцевый состав терригенных пород, прослои углисто-глинистых сланцев, пачки бледно-зеленых или сургучных кремнистых туфов, туффи-

тов и светло-серых пепловых туфов, превращенных на поверхности в глины.

В районе г. Артема свита залегает на размытой поверхности гранитоидов Артемовского массива. Базальные слои свиты и подстилающие их
гранодиориты были вскрыты в ныне застроенном котловане, в 200 м южнее городского кладбища. Здесь на мощной коре выветривания гранодиоритов лежат бескварцевые дресвяники с рассеянным туфовым материалом. Выше в них появляются прослои туфов, аркозов, гравелитов и конгломерато-брекчий.

Выше по разрезу в высыпках и небольших обнажениях залегают плохо отсортированные песчаники, от полимиктовых до существенно кварце-

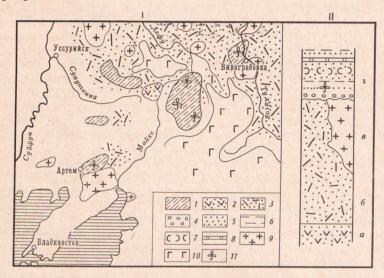


Рис. 1. Схематическая карта распространения девонских образований (I) и их стратиграфическая колопка (II). I-3— выходы на поверхность пород люторгской свиты (I), туфов и эффузивов среднего (I) и кислого (I) состава; I0— конгломераты; I1— песчаники; I3— кремнистые туфы; I4— кремнистые туфы; I5— песчаники; I7— кремнистые туфы; I8— голица туфов и эффузивов среднего состава; I8— то же, кислого; I9— гранитоиды; I

вых, переслапвающиеся бледно-зеленые кремнистые туфы и глины, углисто-глинистые сланцы, агломератовые туфы и порфириты. Кремнистые туфы и углисто-глинистые сланцы часто содержат обуглившийся растительный детрит. В этих породах, обнажающихся по ручью Гнилому, в 100 м западнее кладбища, нами совместно с Е. П. Леликовым, найдены отпечатки растений, которые, по заключению Н. М. Петросян, сходны с представителями рода Тотірную, распространенного в конце раннего и начале среднего девона, и представителями рода Ваггапdeinopsis, характерного для среднего девона.

В бассейне р. Майхе и ее притоков (ручьи Аникина и Ламазина, р. Пейшула) породы люторгской свиты разбиты крутыми сбросами на отдельные небольшие блоки, в пределах которых углы падения редко превышают 10° и только близ нарушений увеличиваются до 40—50°. Слагают свиту те же породы, что и у г. Артема, но среди них шире распространены мелкогалечниковые конгломераты. Гальки состоят из кварца, кварцитов, кислых эффузивов и гранитов. В бледно-зеленых туфогенных песчаниках и кремнистых туфах в бассейне среднего течения р. Пейшулы встречены отпечатки среднедевонских растений, определенных Г. П. Рад-

ченко как Uralia cf minussinskiensis Petr., Psilophytites cf arcticum Hoeg., Gillophyton elongatum Radcz., Drepanophycus spinaeformis Goepp., Barrandeinopsis beliakovii Krysht. Растения этого же возраста собраны А. А. Вржосеком в верховье р. Пейшулы, среди них Г. П. Радченко определены: Taeniocrada decheniana (Goepp.) Krysht., Barrandeinopsis beliakovii Krysht., Drepanophycus spinaeformis Goepp., Uralia sp., Aphyllopteris

tenuis Petr., Aphyllopteris sp.

В бассейне ручья Аникина обнажена пижияя часть люторгской свиты; это пока единственный район, где установлено ее налегание на толщу туфов и эффузивов кислого состава. Здесь на выветрелых туфах голубоватосерого и сиреневого цвета лежат конгломераты люторгской свиты мощпостью 13 м. Контакт между пими четкий, пологий (8—10°). Цементом конгломератов служит перемытый нижележащий туф. Гальки на 98% сложены кислыми эффузивами сургучной и розовато-серой окраски, аналогичным породам, развитым в междуречье Майхе, Лефу и Раковки. Размер галек до 10 см в диаметре, окатапность высокая. В кровле пласта размер и количество галек убывает и конгломераты постепенно сменяются гравелистыми песчаниками, на которых залегает пачка пересланвающихся бледно-зеленых кремнистых туфов и светло-серых пепловых туфов.

Полиый разрез люторской свиты отсутствует и в районе с. Виноградовки, где она была выделена и где ее видимая мощность возрастает до 750—800 м. Здесь, по ручью Федорину, в углистых алевролитах С. Р. Роберман (1969 г.) собрал следующие растительные остатки: Svalbardia polymorpha Hoeg., Pseudouralia sibirica Petr., Uralia minussinskiensis Petr., Barrandeinopsis beliakovii Krysht., Aphyllopteris krasnokamica Tschirk., Gliptophyton transevse Radcz., Primoria punctata Radcz., Protocephalopteris praecox (Hoeg) Au., Drepanophycus spinaeformis Goepp., Protopteridium sp., Таеціостада sp. По мненцю Г. П. Радченко, определявшего эту коллек-

цию, возраст вмещающих отложений, несомненно, живетский.

Приведенные данные позволяют дополнить стратиграфическую схему среднего палеозоя и уточнить время замыкания позднедокембрийской — ранпепалеозойской геосинклинали Южного Приморья. На завершающем этапе ее развития извергались раннедевонские (?) вулканиты и, по-видимому, внедрялись комагматичные им среднепалеозойские шмаковские и артемовские гранитоиды. В это время, вероятно, произошло окончательное становление Ханкайского срединного массива. Залегающие выше с размывом среднедевонские пестроцветно-континентальные отложения по фациальному составу, мощности и характеру дислокаций можно рассматривать как осалки чехла.

Приморское геологическое управление Владивосток

Поступило 24 XII 1971