

Ж. БЯМБА

## К ВОПРОСУ О ПОЗДНИХ КАЛЕДОНИДАХ • В ЦЕНТРАЛЬНОЙ МОНГОЛИИ

*(Представлено академиком А. Л. Яншиным 30 XII 1969)*

Вопрос о существовании поздних каледонид в пределах Центральной Монголии к настоящему времени не нашел однозначного решения среди ее исследователей. Большинство геологов <sup>(1, 2)</sup> на территории Центральной Монголии выделяет Хангай-Хэнтэйскую (или Монголо-Амурскую) складчатую область северо-восточного направления, вытянутую в виде сравнительно узкой полосы от центральной части Хангайского нагорья до Агинского массива Забайкалья. По данным Ю. А. Борзаковского и др. <sup>(1)</sup>, Хангай-Хэнтэйская геосинклинальная зона образована отдельными опущенными блоками-синклиниями (Хангайским, Хэнтэйским) и обрамляющими их поднятиями. Синклинии выполнены средне-верхнепалеозойскими геосинклинальными кремнисто-песчаниковыми, флишеидными и вулканогенно-кремнистыми формациями, отделенными от поднятий тектоническими контактами. Поднятия — обрамляющие структуры двух выше-названных синклинириев — сложены нижнепалеозойскими комплексами и представляют собой древнюю складчатую раму этих синклинириев.

В настоящем сообщении затрагиваются некоторые структурные и формационные особенности пород нижнепалеозойских образований, слагающих поднятия, обрамляющие Хангайский и Хэнтэйский синклинии (рис. 1). Правильная расшифровка их во многом будет способствовать решению важнейших вопросов как эндогенной, так и экзогенной металлогении в пределах этих структур.

Породы рамы развиты на всем протяжении Хангай-Хэнтэйской геосинклинальной зоны, обрамляя терригенные геосинклинальные комплексы средне-верхнепалеозойского возраста, и образуют четко выраженные структуры, имеющие самостоятельное значение. В отдельных местах ширина их выходов составляет около 200 км. Главное место в строении рамы принадлежит в нижней части разреза характерной толще зеленых сланцев (кварцево-хлоритовых, кварцево-серицитовых, актинолитово-хлоритовых), а в верхней их части — алевролитово-песчаниковой толще (разнозернистые полимиктовые песчаники и алевролиты). Обе эти толщи описаны под названием дзагинской серии <sup>(4)</sup>.

Дзагинская серия залегает несогласно на породах протерозоя и в центральной части Хангайского нагорья в верховьях р. Шарус-Гол (без видимого несогласия) — на фаунистически охарактеризованных кембрийских образованиях. Мощность ее около 10 000 м. Литологический состав пород снизу вверх постепенно становится более грубозернистым; в самой верхней части разреза появляются косослоистые песчано-обломочные комплексы, характерные для заключительного этапа геосинклинального развития. Степень метаморфизма пород также постепенно уменьшается снизу вверх. Породы этой серии сильно дислоцированы и образуют сложно построенные антиклинальные и синклинальные структуры общего северо-западного простирания.

Возраст дзагинской серии, по данным Л. П. Зоненшайна <sup>(5)</sup>, Ж. Бямба и Н. Т. Рягузова <sup>(4)</sup>, не поднимается выше ордовика.

Таким образом, рама Хангай-Хэнтэйской геосинклинали развивалась от нижнего кембрия, а возможно с верхнего протерозоя, вплоть до позднего ордовика и представляла собой в это время вулканогенно-осадочную геосинклинальную зону.



Резко несогласно на дзагинской серии залегают субсеквентные эффузивы среднего и кислого составов. Они образуют наложенные мульды и грабен-синклинали, в основном в западной и юго-западной, реже в северной частях рамы Хангайского блока. Эти девонские наложенные структуры могут с большими основаниями рассматриваться в качестве образований орогенного этапа, наступившего после замыкания геосинклинали в эпоху

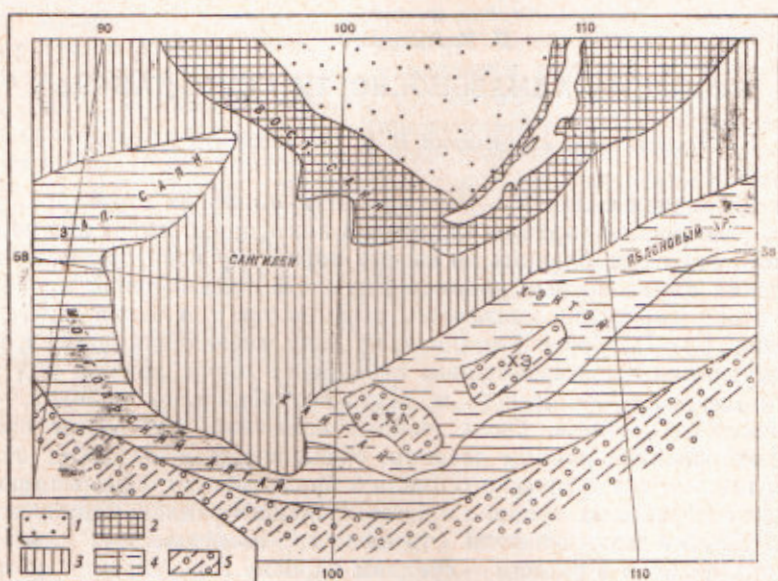


Рис. 1. Схема расположения рамы Хангай-Хантэйского синклиниория в структуре южного обрамления Сибирской платформы. 1 — Сибирская платформа; 2 — байкалиды; 3 — ранние каледониды; 4 — поздние каледониды (прерывистыми линиями обозначены расположения рамы Хангай-Хантэйского синклиниория); 5 — варисциды, в том числе ХА — Хангайский и ХЭ — Хантэйский блоки

позднекаледонской складчатости. В пределах рамы Хангай-Хантэйской геосинклинали местами широко развиты нижнепалеозойские синорогенные гранитоидные массивы крупных размеров.

В свете изложенного можно сказать, что рама Хангай-Хантэйской геосинклинали не является составной частью единой миогеосинклинали зоны поздних герцинид, а представляет собой самостоятельное структурное образование, сформировавшееся в процессе каледонской складчатости. В результате каледонской складчатости в Центральной Монголии было создано складчатое сооружение, осевая часть которого в нижнем девоне вновь была вовлечена в геосинклиналиное прогибание особого типа (3, 5). Вместе с тем краевые части, не охваченные прогибанием, выступали в виде вполне сформировавшихся складчатых сооружений.

Приведенные данные свидетельствуют в пользу существования позднекаледонских структур на территории Центральной Монголии (6) и дают возможность пересмотреть в региональном плане некоторые спорные вопросы геотектоники и геологического развития Хангай-Хантэйской геосинклинали и обрамляющих ее структур.

Поступило  
22 XII 1969

#### ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- <sup>1</sup> Ю. А. Борзаковский и др., Бюлл. МОИП, отд. геол., № 2 (1967). <sup>2</sup> В. А. Амантов и др., В кн. Н. А. Маринов, Геологические исследования МНР, М., 1967. <sup>3</sup> И. Б. Филиппова, Сов. геол., № 6 (1969). <sup>4</sup> Бямба Жамбын, Н. Т. Рягузов, Изв. АН СССР, сер. геол., № 5 (1969). <sup>5</sup> Л. П. Зоненшайн, Геотектоника, № 6 (1967). <sup>6</sup> Н. С. Зайцев, В кн. Складчатые области Евразии, М., 1964.