

В. Т. РАБОТНОВ

СТРАТИГРАФИЯ ВЕРХНЕГО ДОКЕМБРИЯ ОМОЛОНСКОГО МАССИВА И АВЕКОВСКОГО ПОДНЯТИЯ

(Представлено академиком В. В. Меннером 12 XI 1974)

Верхнедокембрийские отложения в пределах Омолонского массива и Авековского поднятия выявлены сравнительно недавно. На Омолонском массиве они впервые описаны Б. А. и Л. А. Снятковыми, А. П. Королевым, К. Л. Львовым, М. И. Тереховым и др. (¹, ⁸); позднее были подразделены К. В. Симаковым (⁶, ⁷) на нючалинскую и ольдянскую толщи синийского комплекса, а Р. С. Фурдунем (⁹) рассматривались как маякская свита верхнего рифея. Сведения о верхнедокембрийских отложениях Авековского поднятия ограничиваются данными З. А. Абдрахманова о наличии в непосредственной близости от гнейсов архея терригенно-карбонатных пород с *Collenia*.

С целью сопоставления верхнедокембрийских отложений Омолонского массива и Авековского поднятия нами проведены исследования разрезов Кедон-Мунугуджакского междуречья и бассейна р. Парень. Изучение этих разрезов показало, что они имеют сходное строение и могут быть подразделены на три хорошо прослеживающиеся в обоих районах свиты.

На Омолонском массиве в нижней части верхнего докембрия выделяется нючалинская свита, которая подразделена на две подсвиты. В основании ниже по р. Маяк на гнейсах архея залегают буровато-серые, вишнево-красные гравелиты, местами с мелкой галькой кварца (мощность 0,7 м). Выше наблюдаются зеленовато-серые, розоватые, реже вишнево-красные крупно-, средне- и мелкозернистые кварцевые песчаники с отдельными прослоями гравелитов (мощность 100 м). Верхняя половина разреза подсвиты представлена переслаиванием песчаников, апалогичных вышеописанным, и пачек тонкого чередования серых мелко-, тонкозернистых песчаников и темно-серых алевролитов и аргиллитов. В песчаниках и алевролитах в большом количестве отмечаются волноприбойные знаки и трещины усыхания (мощность 140 м). Верхняя подсвита нючалинской свиты сложена темно-серыми, местами красно-бурыми глинистыми алевролитами и аргиллитами с подчиненными прослоями мелкозернистых песчаников. В средней части подсвиты прослежена пачка красных тонкозернистых тонкослоистых песчанистых известняков мощностью 20 м. Мощность верхней подсвиты 180–200 м.

На Тайгоносском полуострове в пределах Авековского поднятия контакт верхнего и нижнего докембрия не установлен. В бассейне р. Парень в нижней части разреза верхнедокембрийских отложений наблюдается толща чередования темно-серых аргиллитов и тонкозернистых алевролитов. В подчиненном количестве отмечаются прослои песчаников и реже известняков. Видимая мощность свиты на ручье Лагерном 150 м. Эта часть разреза сопоставляется с верхней подсвитой нючалинской свиты.

На породах нючалинской свиты как на Омолонском массиве, так и в пределах Авековского поднятия залегают карбонатные породы, которые в первом районе выделялись (⁶) в нижнюю часть ольдянской толщи. Учи-

тывая четкое стратиграфическое положение этих отложений, их целесообразно рассматривать как самостоятельную заросшинскую свиту, а за верхней частью толщ оставить название ольдянская свита. В основании заросшинской свиты на р. Маяк наблюдается пачка пестроцветных афанитовых и криптокристаллических известняков с характерной тонкой слоистостью. В нижней части пачки во многих разрезах встречена *Malginella malgica* Kom. et Semich. *. Мощность 60—70 м. Выше по разрезу развиты серые, светло-серые, тонкозернистые известняки, в нижней трети разреза которых в большом количестве распространены строматолиты *Parmites aimicus* (Nuzhn.). Мощность 90—100 м. На известняках залегают светло-серые, серые мелкозернистые кварцитовидные песчаники мощностью 80—90 м. В кровле свиты прослеживаются вишнево-красные афанитовые массивные известняки с *Inzeria tjomussi* Kryl. и *Baicalia maica* Nuzhn. Мощность 30—40 м.

В пределах Авековского поднятия аналоги заросшинской свиты описаны в междуречье ручьев Лагерного и Маристого. Здесь выше алевролитов нючанинской свиты наблюдаются серые, коричневато-красные тонкослоистые известняки с подчиненными прослоями доломитов, аргиллитов и кварцитовидных песчаников. В нижней части свиты встречена *Malginella malgica* Kom. et Semich. В верхней части свиты в ряде небольших (1—2 м) прослоев известняков и доломитов найдены *Inzeria tjomussi* Kryl. и *Baicalia maica* Nuzhn. Мощность около 200 м.

Ольдянская свита в Мунугуджак-Кедонском междуречье Омолонского массива связана постепенным переходом с заросшинской свитой. В основании ее разреза развиты серые, светло-серые, местами бурые кварцитовидные песчаники (мощность 140—150 м), переходящие вверх по разрезу в алевролиты с подчиненными прослоями песчаников (мощность 50—60 м). Выше наблюдаются серые, светло-серые тонкослоистые известняки мощностью 20 м. Заканчивается разрез мелкозернистыми песчаниками с прослоями алевролитов. Мощность 70 м. Верхнедокембрийские отложения в бассейне р. Мунугуджак перекрыты эффузивами кедонской серии девона.

На Авековском поднятии отложения, залегающие на известняках заросшинской свиты, имеют аналогичное строение. В нижней части разреза свиты в верхнем течении ручья Лагерного наблюдаются серые, светло-серые, желтоватые мелкозернистые кварцитовидные песчаники с прослоями буровато-серых тонкополосчатых алевролитов. Мощность 130—160 м. Выше развита пачка переслаивания серых, темно-серых до черных алевролитов, аргиллитов и мелкозернистых песчаников мощностью 70—80 м. Для вышележащей части свиты характерны светло-серые, серые, темно-серые полосчатые криптокристаллические известняки с большим количеством сутурковых швов. Мощность 30—35 м. В кровле видимой части разреза ольдянской свиты наблюдаются коричневато-серые, серые тонкослоистые крупнозернистые алевролиты (мощность 35—40 м), переходящие вверх по разрезу в пачку переслаивания песчаников и алевролитов (видимая мощность 70—80 м).

Сравнение приведенных разрезов верхнего докембрия Омолонского массива и Авековского поднятия (рис. 1) показывает близость их строения и наличие в разрезах обоих регионов двух строматолитовых уровней. Нижний установлен в основании заросшинской свиты и характеризуется широким распространением *Malginella malgica* Kom. et Semich. Верхний уровень приурочен к кровле свиты, для него типичны *Inzeria tjomussi* Kryl. и *Baicalia maica* Nuzhn. Эти строматолиты изучены и в других районах Северо-Востока СССР (2⁻⁵). Строматолиты нижнего уровня встречены в основании чебукулахской серии (шамалихинская свита) Приколымского поднятия и в малгинской свите Учуро-Майского района. Верхний строматолитовый

* Здесь и ниже определения строматолитов проведены Вл. А. Комаром.

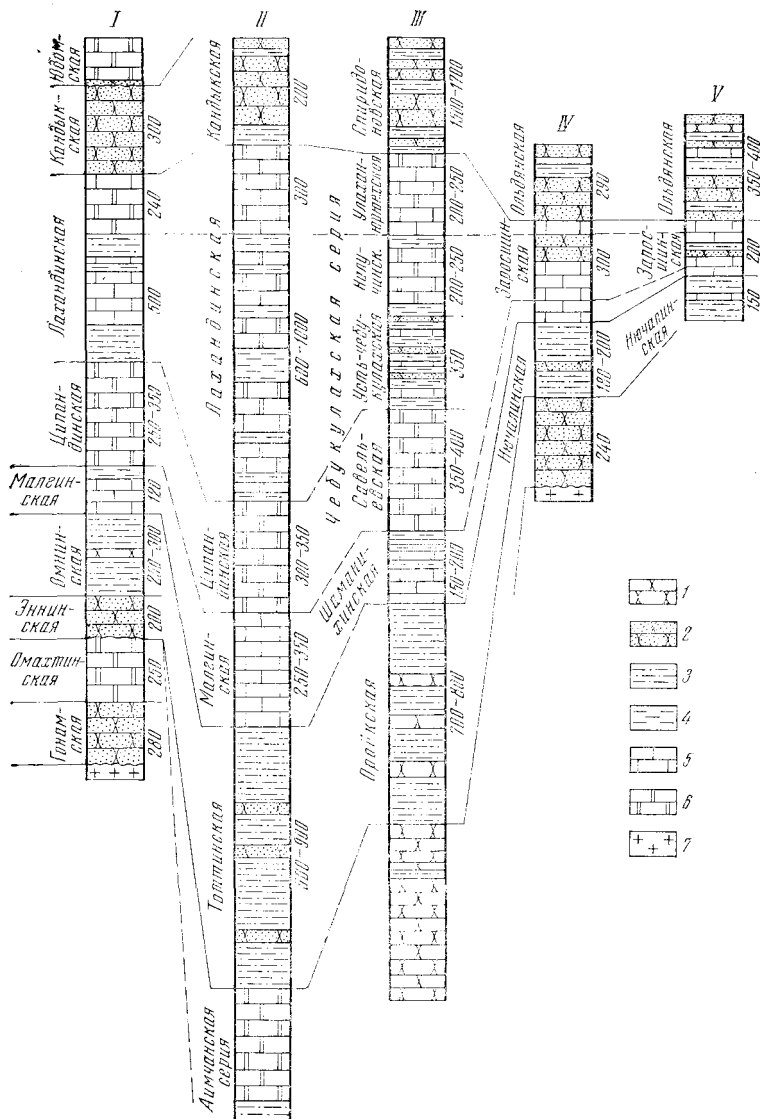


Рис. 1. Схема сопоставления верхнедевонских отложений Омолонского массива, Авековского и Приколымского поднятий. I – Алданская антеклиза, II – Юдомо-Майский прогиб, III – Приколымское поднятие, IV – Омолонский массив, V – Авековское поднятие. 1 – кварциты, 2 – песчаники, 3 – алевролиты, 4 – аргиллиты, 5 – известняки, 6 – доломиты, 7 – гипсы

уровень выявлен в кровле чебукулахской серии (улаханюрюехская свита) Приколымского поднятия и в игниканской подсите лахандинской свиты Учуро-Майского района. Между отмеченными строматолитовыми горизонтами в средней части заросшинской свиты Омолонского массива и в ципандинской свите Учуро-Майского района (²) широко распространены *Ramites aimicus* (Nuzhn.), что дает основание параллелизовать эти отложения.

Анализ приведенных данных показывает, что заросшинской свите Омолонского массива и Авековского поднятия на Приколымском поднятии соответствует чебукулахская серия, а в Учуро-Майском районе – малгинская,

ципандинская и лахандинская свиты. С ольдянской свитой в этих районах сопоставляется соответственно спиридоновская и кандыкская свиты. Аналогом пючалинской свиты в Приколымье, видимо, является ороёкская свита.

Всесоюзный научно-исследовательский
институт природных газов
Москва

Поступило
12 XI 1974

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

¹ Геология СССР, т. 30, Северо-восток СССР, 1970. ² *Вл. А. Комар и др.*, Сов. геол., № 3 (1970). ³ *Вл. А. Комар и др.*, Изв. АН СССР, сер. геол., № 7 (1973). ⁴ *В. Т. Работнов и др.*, ДАН, т. 194, № 5 (1970). ⁵ *В. Т. Работнов, В. Ф. Горбачев*, Верхний докембрий Приколымья. В кн. Матер. по региональной геологии Сибирской платформы и ее складчатого обрамления, «Недра», 1972. ⁶ *К. В. Симаков*, Геология и геофизика, № 12 (1967). ⁷ *К. В. Симаков, В. М. Шевченко*, Геология и геофизика, № 7 (1967). ⁸ *Л. А. Снятков, Б. А. Снятков*, Верхояно-Чукотская складчатая область. В кн.: Геологическое строение СССР, т. 3, 1958. ⁹ *Р. С. Фурдуй*, ДАН, т. 188, № 1 (1969).