

Б. А. КЛУБОВ, М. Н. СОЛОВЬЕВА

К ХАРАКТЕРИСТИКЕ КАМЕННОУГОЛЬНЫХ ОТЛОЖЕНИЙ ОСТРОВА ВИКТОРИЯ

(Представлено академиком В. В. Меннером 21 I 1971)

В пределах СССР самым северным участком суши, где вскрываются морские отложения среднекаменноугольного возраста, является о. Виктория, располагающийся в западном секторе советской Арктики, вблизи внешней границы шельфа Баренцева моря. Его координаты $80^{\circ}08' - 80^{\circ}10'$ с.ш. и $36^{\circ}32' - 36^{\circ}55'$ в.д. Остров очень мал (примерно 2×4 км) и почти нацело закрыт ледниковой шапкой, имеющей максимальную высоту 110 м. Лишь на северо-восточной оконечности острова, на м. Книповича, ото льда свободна узкая полоска суши, само существование которой имеет важное значение для понимания геологии протяженной островной цепи от Шпицбергена до Земли Франца-Иосифа. Остров Виктория является звеном этой цепи, являющейся, в свою очередь, ключом к познанию строения обширной Баренцевой платформы.

Остров редко посещали исследователи. Первые сведения по его геологии опубликовал Г. Хорн ⁽¹⁸⁾, некоторое время спустя гляциолого-географическое описание острова сделала М. В. Кленова ⁽⁸⁾. В 1953 г. на о. Виктория некоторое время находился В. Д. Дибнер ⁽³⁾, а в 1968 г. здесь довелось побывать и собрать коллекцию одному из авторов данного сообщения.

Участок суши на м. Книповича представляет собой пляж шириной до 50—80 м, постепенно переходящий по направлению к ледниковому куполу в низкую, но отчетливо выраженную террасу высотой около 10 м. Пляж в виде серпа опоясывает ледник, его максимальная протяженность не более 400 м. Цоколь террасы обычно закрыт снежником, поверхность же ее ровная и сложена валунно-галечным материалом, явно образовавшемся *in situ*. Пляж также почти нацело состоит из крупного светлого галечника того же состава, что и материал террасы. Собственно это обстоятельство, а также близкий к элювию характер обнажения террасы натолкнул нас, вслед за М. В. Кленовой ⁽⁸⁾ и В. Д. Дибнером ⁽³⁾, на мысль о том, что о. Виктория сложен теми же породами, которые в настоящее время находятся в валунно-галечных фациях.

Породы м. Книповича имеют относительно однообразный состав. Это главным образом светло-серые, серые и кремовые доломиты, доломитизированные, окремненные и органогенные известняки. В определении их возраста решающую роль сыграла микрофауна. На основании комплекса фораминифер из коллекции В. Д. Дибнера ⁽³⁾ возраст карбонатных пород, слагающих м. Книповича, был определен как среднекаменноугольный, а наличие *Pseudostafella cf gorskyi* (Dutk.) и *Profusulinella prisca* (Deprat) давало возможность определявшему фауну А. Д. Миклухо-Маклаю сопоставлять эти отложения с верейским и каширским горизонтами ⁽⁵⁾.

В результате дополнительных сборов, произведенных на м. Книповича Б. А. Клубовым, и последующего изучения фораминифер в шлифах, изготовленных А. Ф. Панфиловой, удалось расширить возрастной диапазон карбонатных отложений о. Виктория. В новой коллекции выявлена

следующая ассоциация фораминифер: *Eolasiodiscus* sp., *Textulariidae* sp. indet., *Endothyra* sp., *E. aff. spirilliniformis* Braznh. et Pot., *Eostaffella acuta* Grozd. et Leb., *Pseudostaffella paracompressa* Rauser, *Shubertella obscura* Lee et Chen, Sch. cf. *subkingi* Putrja, *Fusiella* sp., *Wedekindellina dutkevitchi* decurta Kir., *W. uralica* (Dutk.), *W. excentrica* (Roth et Skinner), *W. barbarouxii* Solov. Формы, выделенные ранее А. Д. Миклухо-Маклаем по коллекции В. Д. Дибнера, в изученном нами каменном материале отсутствовали. Однако это обстоятельство, скорее всего, случайно. По-видимому, валунно-галечник м. Книповича содержит более широкий спектр микрофауны, чем это удавалось установить до сих пор. И в этой связи любые новые сборы несомненно дополняют старые (предыдущие).

В приведенном выше комплексе основной фон составляет ведекинделлины. Для обоснования возраста пород, охарактеризованных подобным сообществом фораминифер, необходимо рассмотреть границы вертикального распределения ведекинделлин в различных областях.

Ареал распространения ведекинделлин, согласно имеющимся данным, включает в западном полушарии Северную Америку (¹⁶, ¹⁷, ²⁰), а также часть восточного побережья Северной Гренландии, лежащую между 80 и 81° с.ш. (¹⁹).

В восточном полушарии ведекинделлины известны на Шпицбергене (¹³⁻¹⁵). По последним данным М. Н. Соловьевой, ведекинделлины присутствуют также в карбоне Вайгачско-Пайхойского антиклинория. Область развития отложений, охарактеризованных ведекинделлинами, фиксируется и вдоль западного склона Урала, простираясь от Полярного Урала на юго-запад до широты 51°, и охватывает прилегающие к Уралу регионы. Так, ведекинделлины известны на гряде Чернышева, а также в Печорской впадине, Интинской впадине, на Тимане (¹⁻³, ⁷). На Среднем Урале (бассейн р. Чусовой) ведекинделлины описывались Д. А. Дуткевичем (⁶). На восточном склоне Урала они известны на крайнем севере в хр. Сибелей и на Среднем Урале в бассейне р. Исети (¹⁰). Однако можно думать, что и в хр. Сибелей и в бассейне Исети ведекинделлины находятся в перетолженном состоянии.

Отложения с ведекинделлинами известны также в районах Пермского Прикамья (¹²), Воицкого района (¹¹), Горьковского и Ульяновского Поволжья (⁴), Саратовского Заволжья (⁹). Возрастные пределы развития рода *Wedekindellina* и в западном, и в восточном полушариях примерно одинаковы. Они охватывают верхнюю половину московского яруса (подольский и мячковский горизонты) в восточном и средне-пенсильванские отложения в западном полушарии.

Таким образом, для отложений карбона о. Виктория устанавливается их палеобиогеографическая общность с перечисленными выше регионами и принадлежность их к московскому ярусу.

Наличие на о. Виктория отложений, близких по фациальной принадлежности, вещественному составу и палеонтологической характеристике так называемым переходным слоям верхнего палеозоя Шпицбергена, также относящимся к московскому ярусу (¹⁴, ¹⁵), — обстоятельство большой важности. Оно, кроме палеогеографических и ряда других геологических реконструкций, позволяет предположить, что о. Виктория и западные острова Земли Франца-Иосифа располагаются на восточном крыле очень пологой региональной положительной структуры, ядро которой вскрывается в пределах восточной части Северо-Восточной Земли на Шпицбергене.

Северо-Восточный комплексный
научно-исследовательский институт
Сибирского отделения Академии наук СССР
Магадан
Геологический институт
Академии наук СССР
Москва

Поступило
24 XII 1970

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- ¹ В. П. Бархатова, Биостратиграфия карбона и нижней перми Северного Тимана, Л., 1970.
- ² В. А. Варсанофьева, Д. М. Раузер-Черноусова, К характеристике среднекаменноугольных отложений р. Илыч, Сыктывкар, 1960.
- ³ П. П. Воложанина, Тр. Всесоюзн. нефт. н.-и. геол.-разв. инст., в. 133 (1959).
- ⁴ И. И. Далматская, Региональная стратиграфия, 5, Изд. АН СССР, 1961.
- ⁵ В. Д. Дибнер, Тр. Н.-и. инст. геол. Арктики, 81 (1957).
- ⁶ Г. А. Дуткевич, Тр. Н.-и. геол.-разв. инст., сер. А, в. 36 (1934).
- ⁷ А. И. Елисеев, Стратиграфия и литология каменноугольных отложений гряды Чернышова, Изд. АН СССР, 1963.
- ⁸ М. В. Кленова, Остров Виктория, Л., 1935.
- ⁹ В. Е. Лацкова и др., Регион. стратиграфия СССР, 5, Изд. АН СССР, 1961.
- ¹⁰ А. А. Пронин, Карбон восточного склона Среднего Урала, Изд. АН СССР, М.—Л., 1960.
- ¹¹ Д. М. Раузер-Черноусова, Регион. стратиграфия СССР, 5, Изд. АН СССР, 1961.
- ¹² Д. М. Раузер-Черноусова, Т. П. Сафонова, Регион. стратиграфия СССР, 5, Изд. АН СССР, 1961.
- ¹³ М. Н. Соловьева, Вопр. микропалеонтол., в. 12, «Наука», 1969.
- ¹⁴ Г. П. Сосипатрова, Верхнепалеозойские фораминиферы Шпицбергена, Матер. по стратиграфии Шпицбергена, Л., 1967.
- ¹⁵ C. L. Cutbill, A. Challinor, Geol. Mag., № 102 (1965).
- ¹⁶ C. O. Dunbar, L. G. Henbest, Am. J. Sci., 20 (1930).
- ¹⁷ C. O. Dunbar, L. G. Henbest, Illinois Geol. Surv. Bull., № 67 (1942).
- ¹⁸ G. Horn, Norsk. Geol. Tids., 11, Н. 3—4 (1932).
- ¹⁹ Ch. A. Ross, C. O. Dunbar, Meddelelser om Grønland udgivne of Kommissionen for vifenskabelige Undersogelser i Grøland, 167, № 5 (1962).
- ²⁰ Ch. A. Ross, F. Sabins, J. Paleontol., 39 (1965).