

УДК 561.255:551.732/733.1(474.2)

Нина ВОЛКОВА *

АКРИТАРХИ ПОГРАНИЧНЫХ ОТЛОЖЕНИЙ КЕМБРИЯ И ОРДОВИКА ПРИГЛИНТОВОЙ ПОЛОСЫ ЭСТОНИИ (СКВАЖИНА М-56)

В настоящее время в пограничных отложениях кембрия и ордовика приглинтовой полосы Эстонии установлено три комплекса акритарх, один верхнекембрийский и два нижнетремадокских (Волкова, 1989а, 1990). Верхнекембрийский описан из отложений конодонтовых зон *Proconodontus* и *Cordylodus andresi*, что примерно соответствует верхней части трилобитовой надзоны *Peltura* и низам зоны *Acerocare*. Этот комплекс, названный как ВК 4Б с *Dasydiacrodium palmatilobum*, *Izhoria angulata*, *Ooidium rossicum*, известен также из ладожской свиты Ленинградской области и из средней части бугинской свиты Московской синеклизы. Первый нижнетремадокский комплекс, названный как комплекс с *Acanthodiacrodium angustum*, *Dasydiacrodium ornatum*, *Arbusculidium striatulum*, происходит из нижней части каллавереской свиты (зона *Cordylodus proavus*). Второй нижнетремадокский, обозначенный как комплекс с *Vulcanisphaera britannica*, *V. imparila*, *Baltisphaeridium setaceum*, установлен в верхней части этой свиты (зоны *Cordylodus lindstromi*—*C. angulatus*/*C. rotundatus*). Границы нижнетремадокских комплексов пока не ясны, акритархи зоны *Cordylodus intermedius* не известны (Волкова, 1989а, б).

Сведения об акритархах верхнего тремадока в Эстонии отсутствуют. Для более восточных районов на Русской плите они ограничены только кратким сообщением К. Е. Аристовой (1980). Этим автором в отложениях верхнего тремадока, вскрытых скважиной в Костромской области, найдено несколько видов диакродиевых, а также родов *Cymatiogalea* и *Vulcanisphaera*, характерных для верхнего тремадока Польши (Gorka, 1969).

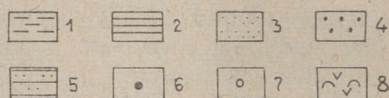
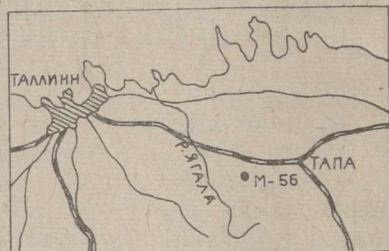
В настоящей статье описаны комплексы акритарх пограничных отложений кембрия и ордовика, вскрытых скважиной М-56 в приглинтовой полосе Эстонии (рисунок). Изученная часть разреза в интервале 132,0—148,1 м представлена чередованием аргиллитов и глин с алевролитами и песчаниками. Возраст отложений изученного интервала при первичном описании керна определен от тискреской свиты нижнего кембрия до варангуской свиты одноименного горизонта (рисунок).

Для изучения акритарх было получено от эстонского геолога Р. Раудсепса 23 образца из интервала 132,0—148,1 м, за что автор ему искренне признательна. Из них два образца с глубины 147,7 и 148,1 м были пустыми. Большое количество акритарх удовлетворительной или хорошей сохранности было найдено в образцах из интервалов 138,6—147,4 и

* Геологический институт Российской Академии наук. Россия. 109017 Москва, Пыжевский переулок 7.

132,0—133,9 м. Отложения в интервале 134,2—136,5 м насыщены акритархами слабо, сохранность их здесь плохая, реже удовлетворительная. Кроме того, в палинологических препаратах из этого интервала содержится огромное количество органического аморфного дебриса, который сильно затрудняет поиски и определение акритарх. Аморфный дебрис содержался также в палинологических препаратах и из других интервалов, но в значительно меньшем количестве. Помимо акритарх, в интервале 136,5—145,8 м встречались обломки брахиопод, в интервале 132,0—133,9 м — обломки хитинозой. В изученном разрезе выделено три комплекса акритарх. Список всех встреченных таксонов и их распределение по образцам приведены в таблице.

ГЕОЛОГИЧЕСКИЙ ИНДЕКС	ГЛУБИНА ПОДПОШЫ СЛОЯ, М	ГЕОЛОГИЧЕСКИЙ РАЗРЕЗ	ГЛУБИНА ОТБОРА ОБРАЗЦОВ, М
O ₁ vr	131.80		• 132.0
	133.10		• 132.8
			• 133.1
			• 133.4
O ₁ tr	133.90		• 133.6
	135.60		• 133.9
			• 134.2
			• 135.4
O ₁ klK	137.00		• 135.7
			• 135.9
			• 136.5
O ₁ klS	137.70		• 138.6
			• 139.7
O ₁ klM*	142.40		• 140.9
			• 141.2
			• 142.1
			• 143.1
			• 145.2
E ₃ ül*	147.60		• 145.8
			• 146.9
			• 147.4
E ₁ ts			• 147.7
			• 148.1



Разрез и местонахождение скважины М-56 по Р. Раудсеппу. 1 — глина, 2 — аргиллит, 3 — песчаник мелкозернистый, 4 — песчаник среднезернистый, 5 — алевролит, 6 — пробы, содержащие акритархи, 7 — пробы пустые, 8 — створки беззамковых брахиопод и их детрит. Стратиграфические индексы: O₁vr — варангуская свита; O₁tr — тюрисалуская свита; O₁klK — кателаская пачка каллавереской свиты; O₁klS — суурьёгская пачка каллавереской свиты; O₁klM — маардуская пачка каллавереской свиты; E₃ül — юлгаская свита; E₁ts — тискреская свита.

* Эти стратоны по современным представлениям относятся к тискреской свите верхнего кембрия.

Lithostratigraphic section of the Cambrian—Ordovician boundary beds and the location of boring core M-56. Lithostratigraphic subdivision is given after R. Raudsep (Geological Survey of Estonia, Tallinn). Indexes: O₁vr — Varangu Fm.; O₁tr — Türisalu Fm.; O₁klK — Katela M. of the Kallavere Fm.; O₁klS — Suurjõgi M. of the Kallavere Fm.; O₁klM — Maardu M. of the Kallavere Fm.; E₃ül — Ülgase Fm.; E₁ts — Tiskre Fm. Units marked with an asterisk have recently been assigned to the Upper Cambrian Tsitre Formation.

1 — clay, 2 — argillite, 3 — fine sandstone, 4 — medium sandstone, 5 — siltstone, 6 — samples yielding acritarchs, 7 — barren samples, 8 — valves and debris of inarticulate brachiopods.

Первый комплекс установлен в интервале 138,6—147,4 м. Из этой части разреза изучены 10 образцов. В комплексе отмечены 56 таксонов. Доминирующее положение занимают диакродиевые (10,0—43,0%), а также представители родов *Cymatiogalea* и *Stelliferidium* (32,0—64,0%), что характерно для холодноводной Средиземноморской провинции (Vavrdova, 1974; Wolf, 1980; Welsch, 1986). Роды *Baltisphaeridium* и *Polygonium* играют менее заметную роль, количество их колеблется от 2,5 до 31,5%. Диагностические виды комплекса, позволяющие судить о его возрасте, встречаются в незначительном количестве, часто единичными экземплярами. К ним относится ряд видов, появляющихся со второй половины зоны *Parabolina spinulosa* (*Acanthodiacrodium timofeevii* Golub et Volk., *Baltisphaeridium capillatum* (Naum.) N. Umn., *Ladogella rotundiformis* Golub et Volk., *Lusatia dendroidea* Burmann), но особенно типичны виды, свойственные комплексу ВК 4Б, который происходит из верхней части надзоны *Peltura* (Волкова, 1990): *Acanthodiacrodium polymorphum* Tim., *Arbusculidium destombesii* Deunff, *Dasydiacrodium palmatilobum* Tim., *Elenia armillata* (Vand.) Volk., *Ooidium rossicum* Tim., *Schizodiacrodium digermulense* (Welsch) (= *S. armatum* Volk.), *S. brevicrinatum* Golub et Volk., *S. fibrosum* Golub et Volk., *Stellechinatum uncinatum* (Downie) Martin, *Vogtlandia cervinacornua* (Welsch) (= *V. notabilis* Volk.). Присутствие перечисленных видов дает полное основание считать изученный комплекс идентичным комплексу ВК 4Б с *Dasydiacrodium palmatilobum*, *Izhoria angulata*, *Ooidium rossicum* и отнести вмещающие отложения в интервале 138,6—147,4 м к верхней части надзоны *Peltura*, хотя один из номинальных видов (*Izhoria angulata*) и не обнаружен.

Комплекс ВК 4Б очень своеобразен, он отличается присутствием большого количества местных видов. Его состав мало похож на состав микрофлоры А5, известной из надзоны *Peltura* на Восточном Ньюфаундленде (Martin, Dean, 1981, 1988). Комплекс с Балтийско-Ладожской приглинтовой полосы впервые был найден в ладожской свите Ленинградской области (Волкова, Голуб, 1985), позднее — в средней части бугинской свиты Московской синеклизы и обозначен как ВК 4Б (Волкова, 1990).

Несколько характерных местных элементов этого комплекса были встречены в верхней части группы Дигермул на севере Норвегии, в микрофлоре AVa (Welsch, 1986). Наиболее диагностическое значение имеют находки *Ooidium rossicum* и *Multiplicisphaeridium cervinacornua*, на основании присутствия которых автор относит этот комплекс к тремадоку. Оба эти вида были установлены в оболочках слоев Прибалтики, которые М. Велш, опираясь на старые данные Б. В. Тимофеева (1959), считает тремадокскими. В настоящее время нижняя часть оболочек слоев (юлгазская свита и нижняя часть маардуской пачки каллавереской свиты Эстонии, ладожская свита Ленинградской области), по содержащимся в них конодонтам, отнесена к верхнему кембрию (Боровко, Сергеева, 1985). Указанные виды и были обнаружены в ладожской свите и нижней части маардуской пачки. По наблюдениям автора этой статьи (Волкова, 1989а, 1990), оба эти вида не переходят в зону *Cordylodus proavus*. Их распространение ограничено только верхним кембрием (зоны *Proconodontus* и *Cordylodus andresi*). Микрофлору AVa следует скорее всего считать верхнекембрийской.

Комплекс, очень близкий к ВК 4Б, выявлен недавно на юге о-ва Эланд (Швеция). Он выделен из верхней части надзоны *Peltura* — *P. scarabaeoides* в разрезе Дегерхамн (Tongiorgi, Ribecai, 1990). В отложениях этой зоны обнаружены два комплекса акритарх: один (DGH 1a) в нижней части зоны, другой (DGH 1b) в ее верхней части. Комплекс DGH 1a (с *Arbusculidium rommelaerei* и *Vulkanisphaera*

africana) содержит космополитные таксоны и соответствует микрофлоре А5 на Восточном Ньюфаундленде, которая происходит из надзоны *Peltura* и отчасти *Acerocare*. В комплексе DGH 1b наряду с космополитными таксонами предыдущего комплекса присутствуют местные виды, свойственные комплексу ВК 4Б: *Acanthodiacrodi-um timofeevii*, *Calyxiella izhoriensis* Golub et Volk., *Cristallinium pilosum* Golub et Volk., *Elenia armillata*, *Ladogella rotundiformis*, *Schizodiacrodi-um fibrosum*. Эти виды, названные «балтийским» элементом, известны пока только на Русской плите. Сходство комплексов ВК 4Б и DGH 1b подтверждает достоверность отнесения комплекса ВК 4Б к верхней части надзоны *Peltura*, ранее сделанного только предположительно (Волкова, 1990). Возможно, его нижний возрастной предел не древнее подошвы зоны *Peltura scarabaeoides*. Верхний возрастной предел этого комплекса расположен в нижней части зоны *Acerocare*, ибо идентичный комплекс найден в конодонтовых зонах *Protoconodontus* и *Cordylodus andresi* в ряде разрезов приглинтовой полосы Эстонии (Волкова, 1989а). Определить всему возрастному интервалу (верхняя часть надзоны *Peltura* — низы зоны *Acerocare*) или какой-либо его части соответствует комплекс ВК 4Б в данном разрезе не представляется возможным.

Второй комплекс выделен в интервале 134,2—136,5 м на материале пяти образцов. Во всех образцах наблюдалось обилие органического аморфного дебриса, которым сильно загрязнена поверхность акритарх. Содержание акритарх в этих образцах невелико. В трех нижних образцах было подсчитано от 150 до 300 экземпляров, в двух верхних были найдены только единичные экземпляры. Состав комплекса крайне беден, определены всего 10 таксонов, из них до вида только четыре. В комплексе доминируют формы без орнаментации или слабо орнаментированные: *Leiosphaeridia* spp., *Baltisphaeridium setaceum* (Tim.), «Петли Эйзенака». Присутствуют единичные экземпляры *Acanthodiacrodi-um* cf. *ubui* Martin, *Lunulidia* cf. *lunula* (Eis.) Eis., *Schizodiacrodi-um digermulense* (Welsch) и др. Бедность видового состава, господство сфероморфных и слабо орнаментированных форм, а также обилие органического дебриса могут свидетельствовать о мелководной прибрежной обстановке осадконакопления (Richardson, Rasul, 1990). Определить возраст комплекса трудно из-за почти полного отсутствия характерных видов. Единственным диагностическим видом этого комплекса является *B. setaceum*, который известен из верхней части (интервал зон *Cordylodus lindstromi* — *C. angulatus*/*C. rotundatus*) каллавереской свиты (Волкова, 1989б). Он является одним из типичных видов комплекса акритарх этого уровня (комплекс с *Vulcanisphaera britannica*, *V. imparila*, *B. setaceum*). Кроме того, на этом же уровне появляется *Acanthodiacrodi-um ubui*, единичные экземпляры которого плохой сохранности присутствуют в данном комплексе. На этом основании комплекс можно отнести к нижнему тремадоку и считать его свойственным мелководной прибрежной обстановке этого времени.

Третий комплекс наблюдался в интервале 132,0—133,9 м на материале шести образцов (см. фототабл. I—IV). Акритархи здесь хорошей сохранности, обильны (в одном препарате содержалось 500 и более экземпляров) и достаточно разнообразны. В комплексе определены 32 таксона, из которых господствующее положение (18,5—89,0%) занимает *Stelliferidium furcatum* (Deunff) Deunff, Gorka et Rauscher. Этот вид известен из тремадока Сахары (Deunff, 1961, 1964; Deunff и др., 1974) и из верхнего тремадока о-ва Эланд, Швеция (Bagnoli и др., 1988). Наиболее важными видами комплекса, появление которых происходит на уровне верхнего тремадока, являются следующие: *Aryballomorpha grootaertii* (Martin) emend. Martin et Yin, *Athabascaella penica* Martin

et Yin, A. *playfordii* Martin, A. *rossii* Martin, *Dasydiacrodium tremadocum* (Gorka) emend. Tongiorgi, Lua?

Роды *Aryballomorpha*, *Athabascaella* и *Lua* известны из датированных фауной отложений верхнего тремадока на северо-востоке Китая (Martin, Yin, 1988) и в провинции Альберта в Канаде (Martin, 1984). Стратиграфический интервал родов *Aryballomorpha* и *Lua* ограничен верхним тремадоком, род *Athabascaella* переходит в арениг. Все три рода были недавно также открыты в отложениях, отнесенных к тремадоку в одной из скважин на западе Техаса, США (Barker, Miller, 1989). Указанные районы относятся к низкоширотной тепловодной провинции. Во всех работах специально подчеркивается, что акритархи подгруппы диакродиевых в этих районах отсутствуют.

Dasydiacrodium tremadocum и близкие к этому виду формы диакродиевых (*Priscotheca raia* Deunff, *P. prismatica* Deunff) распространены в верхнем тремадоке высокоширотной холодноводной Средиземноморской провинции. Они известны из верхнего тремадока Северной Африки (Jardine и др., 1974; Elaouad-Debbaj, 1988), верхнего тремадока (зона *Schumardia*) Англии (Rasul, 1979) и верхнего тремадока Польши (Gorka, 1969). Присутствие вышеперечисленных видов позволяет считать третий комплекс верхнетремадокским. Этот комплекс носит смешанный характер, в нем присутствуют как тепловодные, так и холодноводные таксоны. Аналогичная верхнетремадокская смешанная ассоциация с *Aryballomorpha grootaertii*, *Athabascaella playfordii*, *Dasydiacrodium tremadocum* найдена на севере о-ва Эланд в Швеции (Bagnoli и др., 1988). Совместное присутствие указанных таксонов в этих регионах вероятно связано с их расположением в то время в умеренных широтах. Присутствие же тепловодных элементов можно объяснить общим потеплением климата в верхнетремадокское время и наступившей трансгрессией. В пользу второго предположения может свидетельствовать тот факт, что в самом нижнем образце, где найден третий комплекс (133,9 м), относящемся к началу трансгрессии, тепловодные формы отсутствуют. Ассоциацию акритарх этого образца вполне можно отнести и к холодноводной Средиземноморской провинции.

Выводы

1. Возраст отложений в изученном разрезе по акритархам определен в пределах верхи верхнего кембрия (верхняя часть надзоны *Peltura*) — верхний тремадок.

2. Уточнен возраст верхнекембрийского комплекса ВК 4Б, нижний возрастной предел которого не древнее подошвы зоны *Peltura scarabaeoides*.

3. В разрезе наблюдается перерыв, отвечающий примерно верхам зоны *Acerocare* — низам зоны *Dictyonema flabelliforme*. Перерыв приблизительно такого же уровня существует в разрезе Дегерхамн на юге о-ва Эланд, где он связывается с эвстатическим понижением уровня моря.

4. Комплекс верхнего тремадока содержит таксоны, свойственные и холодноводной, и тепловодной провинциям. Это может быть связано как со среднеширотным положением Эстонии, так и с наступившим в это время потеплением климата.

ТАБЛИЦА I

- 1—3. *Aryballomorpha grootaertii* (Martin) emend. Martin et Yin; 1 — преп. ГИН 3937/06400-3; 2 — тот же экземпляр с противоположной стороны; 3 — преп. ГИН 3937/06400-1; обр. 542, гл. 132,8 м.
 4. *Dictyotidium operculatum* Siverz. et Volk.; преп. ГИН 3937/06400-2; обр. 542, гл. 132,8 м.
 5. *Athabascaella rossii* Martin emend. Martin et Yin; преп. ГИН 3937/06401-2; обр. 545, гл. 133,1 м.
 6, 7. *Lua* ? sp.; 6 — преп. ГИН 3937/06400-3; 7 — преп. ГИН 3937/06400-1; обр. 542, гл. 132,8 м.
 Все экземпляры происходят из отложений верхнего тремадока.

ТАБЛИЦА II

- 1, 2. *Athabascaella penica* Martin et Yin; 1 — преп. ГИН 3937/06399-2; обр. 541, гл. 132,0 м; 2 — преп. ГИН 3937/06400-3; обр. 542, гл. 132,8 м.
 3, 6. *Athabascaella playfordii* Martin emend. Martin et Yin; 3 — преп. ГИН 3937/06399-2; 6 — преп. ГИН 3937/06399-1; обр. 541, гл. 132,0 м.
 4. *Baltisphaeridium* sp. 1; преп. ГИН 3937/06400-3; обр. 542, 132,8 м.
 5. «Петли Эйзенака»; преп. ГИН 3937/06400-3; обр. 542, гл. 132,8 м.
 Все экземпляры происходят из отложений верхнего тремадока.

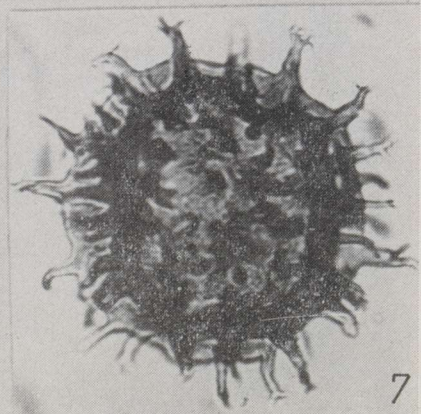
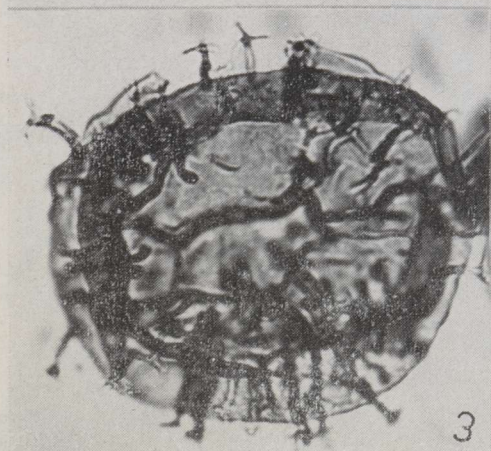
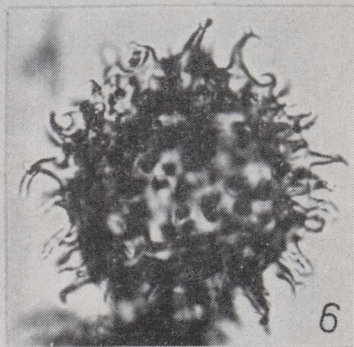
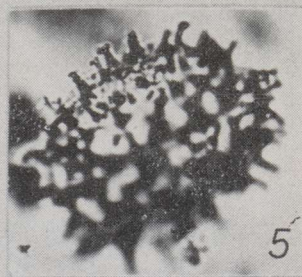
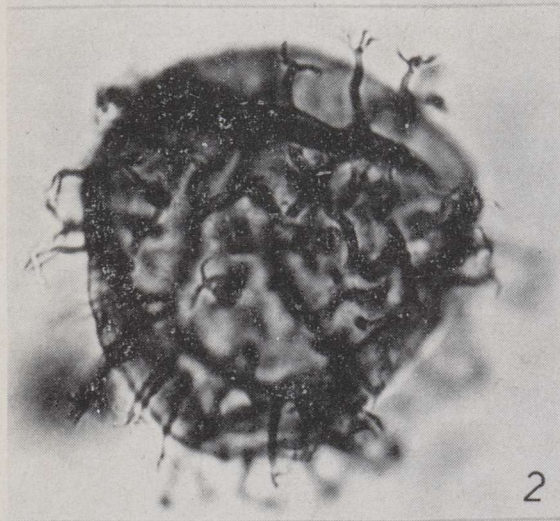
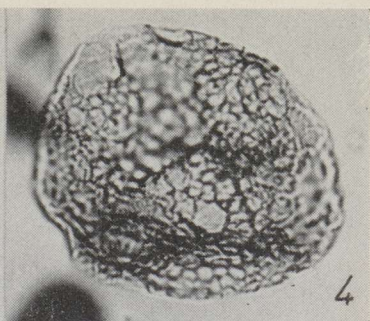
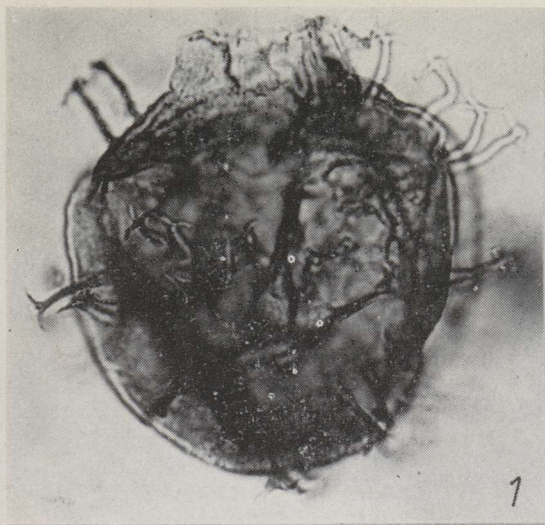
ТАБЛИЦА III

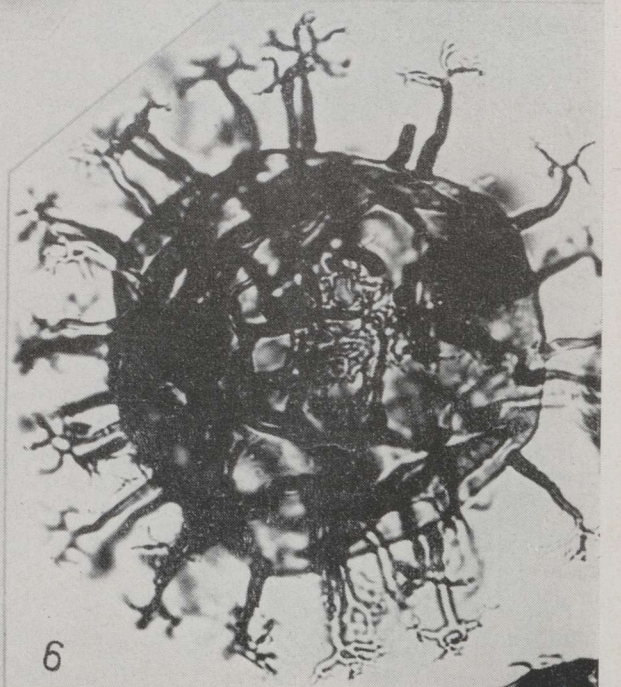
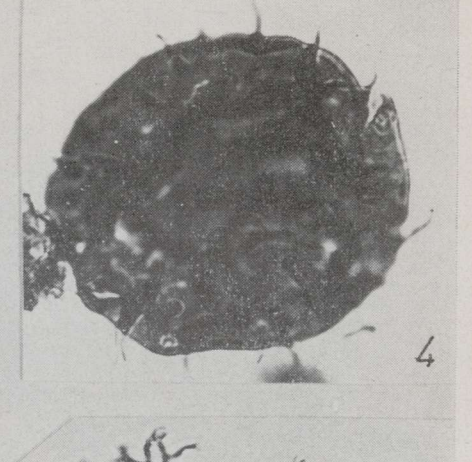
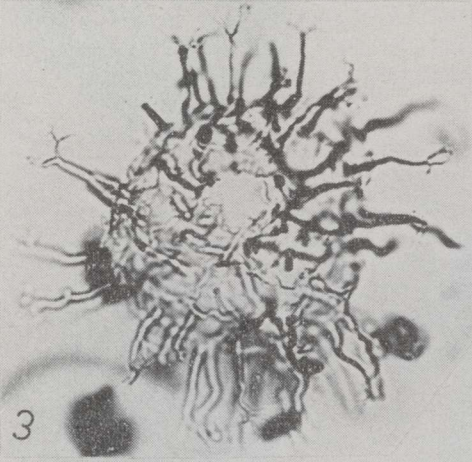
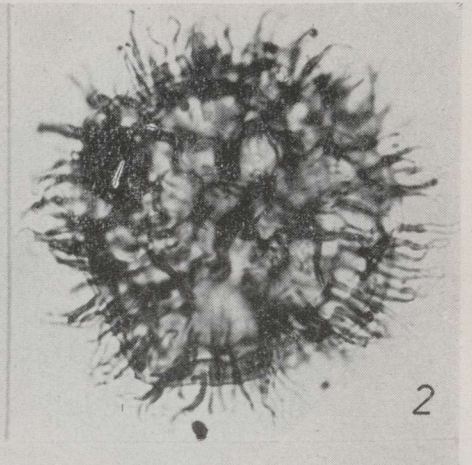
1. *Lophodiacrodium* sp.; преп. ГИН 3937/06402-3; обр. 546, гл. 133,4 м.
 2. *Acanthodiacrodium formosum* Gorka; преп. ГИН 3937/06400-3; обр. 542, гл. 132,8 м.
 3. *Actinotodissus* sp.; преп. ГИН 3937/06399-1; обр. 541, гл. 132,0 м.
 4. *Dasydiacrodium tumidum* (Deunff) Tongiorgi; преп. ГИН 3937/06404; обр. 548, гл. 133,9 м.
 5. *Actinotodissus sicaformis* (Molyneux) Siverz. et Volk.; преп. ГИН 3937/06401-1; обр. 545, гл. 133,1 м.
 6. *Micrhystridium* sp., преп. ГИН 3937/06399-2; обр. 541, гл. 132,0 м.
 7. *Acanthodiacrodium angustum* (Downie) Combaz; преп. ГИН 3937/06403-1; обр. 547, гл. 133,6 м.
 8, 9. *Aranidium* sp.; преп. ГИН 3937/06400-3; обр. 542, гл. 132,8 м.
 10. *Dasydiacrodium tremadocum* (Gorka) Tongiorgi; преп. ГИН 3937/06402-3; обр. 546, гл. 133,4 м.
 Все экземпляры происходят из отложений среднего-верхнего тремадока.

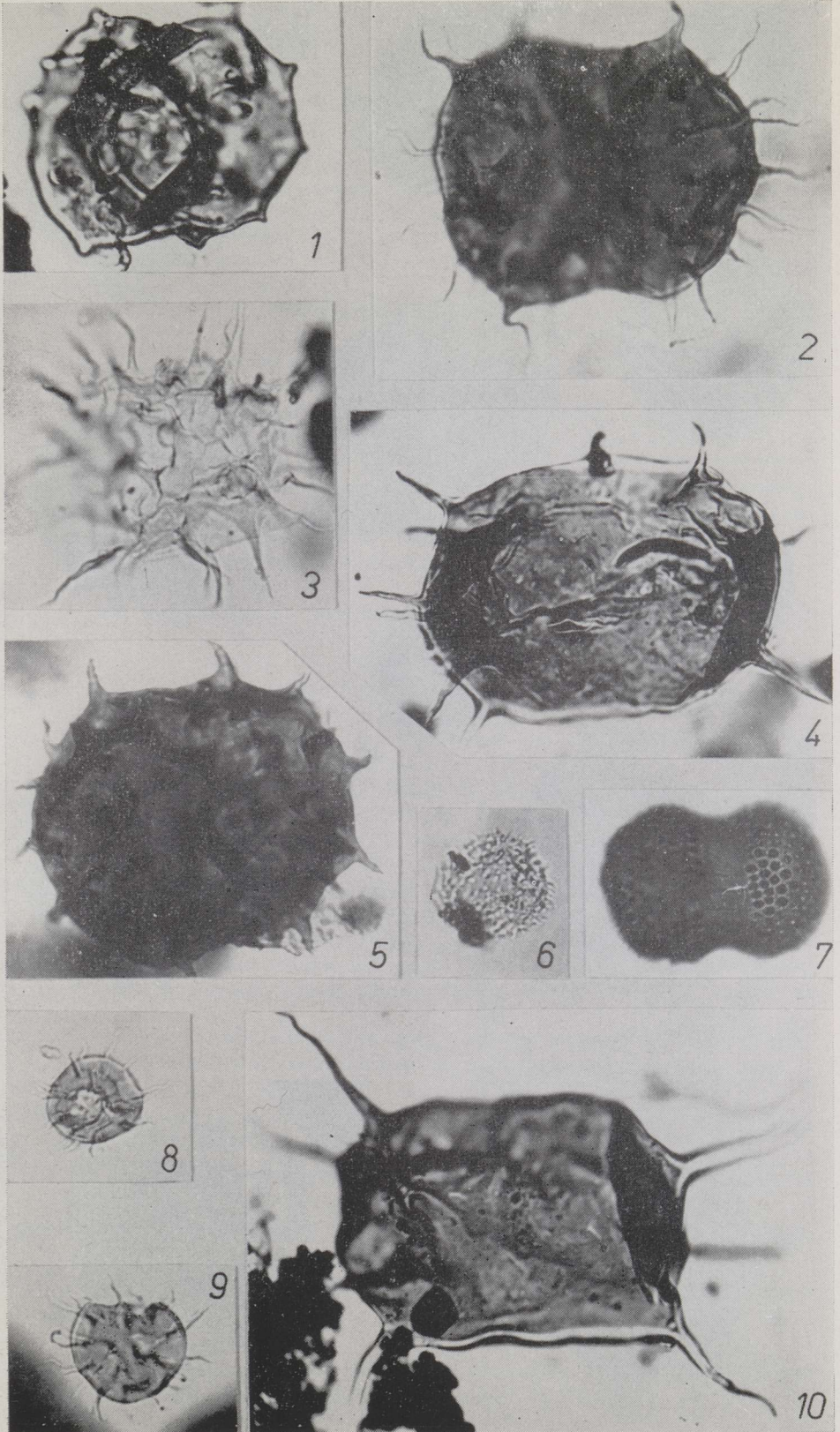
ТАБЛИЦА IV

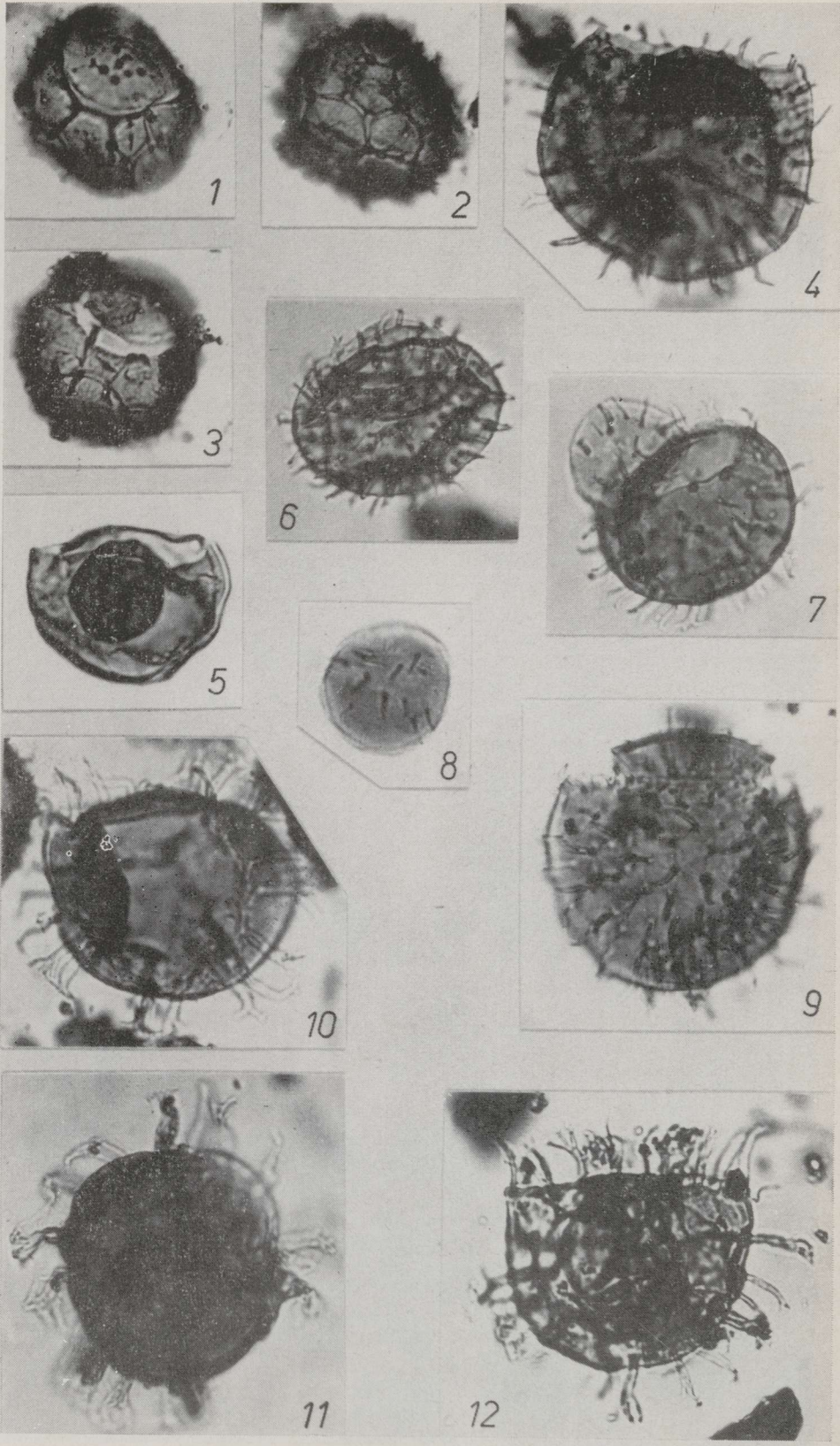
- 1—3. *Cymatigalea* sp.; преп. ГИН 3937/06404-3; обр. 548, гл. 133,9 м; 1, 2 — противоположные стороны одного и того же экземпляра.
 4, 6—9. *Stelliferidium furcatum* (Deunff) emend. Deunff Gorka et Rauscher; 4, 9 — преп. ГИН 3937/06399-1; обр. 541, гл. 132,0 м; 6—8 — преп. ГИН 3937/06400-3; обр. 542, гл. 132,8 м; 8 — изолированная крышка.
 5. *Caldariola glabra* (Martin) Molyneux; преп. ГИН 3937/06402-3; обр. 546, гл. 133,4 м.
 10—12. *Cymatigalea* sp.; 10 — преп. ГИН 3937/06400-1, 11 — преп. ГИН 3937/06400-3; обр. 542, гл. 132,8 м; 12 — преп. ГИН 3937/06399-2; обр. 541, гл. 132,0 м.
 Все экземпляры происходят из отложений верхнего тремадока. Увеличение $\times 1000$.

All figured acritarchs in Pls. I—IV are from the Varangu Formation; specimens are housed at the Geological Institute of the Russian Acad. Sci., Moscow; magnification $\times 1000$.









ЛИТЕРАТУРА

- Аристова К. Е. 1980. Акритархи пограничных слоев тремадокского и аренигского ярусов Московской синеклизы. — Тр. Всес. н.-и. геол.-развед. нефт. ин-та, 217, 10—18.
- Боровко Н., Сергеева С. 1985. Конодонты верхнекембрийских отложений Балтийско-Ладожского глинта. — Изв. АН ЭССР. Геол., 34, 4, 125—129.
- Волкова Н. А. 1989а. Акритархи пограничных отложений кембрия и ордовика севера Эстонии. — Изв. АН СССР. Сер. геол., 7, 59—67.
- Волкова Н. А. 1989б. Акритархи верхней части пакерортского горизонта севера Эстонии и Ленинградской области. — В кн.: Палеофлористика и стратиграфия фанерозоя. Изд-во ГИН, Москва, 4—16.
- Волкова Н. А. 1990. Акритархи среднего и верхнего кембрия Восточно-Европейской платформы. Наука, Москва.
- Волкова Н. А., Голуб И. Н. 1985. Новые акритархи верхнего кембрия Ленинградской области (ладожская свита). — Палеонтол. ж., 4, 90—98.
- Тимофеев Б. В. 1959. Древнейшая флора Прибалтики и ее стратиграфическое значение. Гостоптехиздат, Ленинград.
- Bagnoli, G., Stouge, S., Tongiorgi, M. 1988. Acritarchs and conodonts from the Cambro-Ordovician Furuåll (Köpingsklint) section (Öland, Sweden). — Riv. Ital. Paleontol. e Stratigr., 94, 2, 163—248.
- Barker, G. W., Miller, M. A. 1989. Tremadocian (Lower Ordovician) acritarchs from the subsurface of West Texas. — В кн.: 22nd Ann. Meet. Amer. Ass. Stratigr. Palynologists. Tulsa, Okla, Oct. 18—21, 1989. Program and Abstr. Dallas (Tex.).
- Deunff, J. 1961. Un microplancton à Hystriochosphères dans le Trémadoc du Sahara. — Rev. micropaléontol., 4, 1, 37—52.
- Deunff, J. 1964. Systématique du microplancton fossile à acritarches. Revision de deux genres de l'Ordovicien inférieur. — Rev. micropaléontol., 7, 2, 119—124.
- Deunff, J., Gorka, H., Rauscher, R. 1974. Observations nouvelles et précisions sur les acritarches à large ouverture polaire du Paléozoïque inférieur. — Geobios., 7, 1, 5—18.
- Elaouad-Debbaj, Z. 1988. Acritarches et chitinozoaires du Trémadoc de l'Anti-Atlas central (Maroc). — Rev. micropaléontol., 31, 2, 85—128.
- Gorka, H. 1969. Microorganismes de l'Ordovicien de Pologne. — Palaeontol. polon., 22.
- Jardine, S., Combaz, A., Magloire, L., Peniguel, G., Vachey, G. 1974. Distribution stratigraphique des acritarches dans le Paléozoïque du Sahara Algérien. — Rev. Palaeobot. and Palynol., 18, 1/2, 99—129.
- Martin, F. 1984. New Ordovician (Tremadoc) acritarch taxa from the middle member of the Survey Peak formation at Wilcox Pass, southern Canadian Rocky Mountains, Alberta. — Geol. Surv. Canada, Curr. Res. A, Pap. 84-1A, 441—448.
- Martin, F., Dean, W. T. 1981. Middle and upper Cambrian and lower Ordovician acritarchs from Random Island, eastern Newfoundland. — Bull. Geol. Surv. Canada, 343.
- Martin, F., Dean, W. T. 1988. Middle and upper Cambrian acritarch and trilobite zonation at Manuels River and Random Island, eastern Newfoundland. — Bull. Geol. Surv. Canada, 381.
- Martin, F., Yin, L. 1988. Early Ordovician acritarchs from southern Jilin province, north-east China. — Palaeontology, 31, 1, 109—127.
- Rasul, S. M. 1979. Acritarch zonation of the Tremadoc series of the Shineton shales, Wrekin, Shropshire, England. — Palynology, 3, 53—72.
- Richardson, J. B., Rasul, S. M. 1990. Palynofacies in a late Silurian regressive sequence in the Welsh Borderland and Wales. — J. Geol. Soc. London, 147, 675—686.
- Tongiorgi, M., Ribecai, C. 1990. Late Cambrian and Tremadocian phytoplankton (acritarchs) communities from Öland (Sweden). — Bull. Soc. Paleontol. Ital., 29, 1, 77—88.
- Vavrdova, M. 1974. Geographical differentiation of Ordovician acritarch assemblages in Europe. — Rev. Palaeobot. and Palynol., 18, 1—2, 171—175.

- Welsch, M. 1986. Die Acritarchen der höheren Digermul-Gruppe, Mittelkambrium bis Tremadoc, Ost-Finnmark, Nord-Norwegen. — *Palaeontographica*, Abt. B, 201, 1—4.
- Wolf, R. 1980. The lower and upper boundary of the Ordovician system of some selected regions (Celtiberia, Eastern Sierra Morena) in Spain. Part 1: The lower Ordovician sequence of Celtiberia. — *Neues Jahrb. Geol. und Paläontol. Abh.*, 160, 1, 118—137.

Представил Э. Пиррус

Поступила в редакцию
12/VI 1992

Niina VOLKOVA

KAMBRIUMI JA ORDOVIITSIUMI PIIRIKIHTIDE AKRITARHID EESTI KLINDIVÖÖNDI PUURSÜDAMIKUS M-56

Puursüdamiku M-56 kambriumi ja ordoviitsiumi piirikihtidest (intervall 132,0—148,1 m) on määratud kolm akritarhide kompleksi. Alumises akritarhide kompleksis leidub hiliskambriumi vorme ja seda sisaldavaid kihte võib korreleerida *Peltura scarabaeoides* — *Acerocare* alumise osa trilobiiditsoonidega. Keskmise ja ülemine kompleks sisaldavad lisaks ka alamordoviitsiumi liike ning iseloomustavad vastavalt Alam- ja Ülem-Tremadoci setendeid. *Cordylodus proavus*'e tsoonile vastab aga uuritud läbilõikes stratigraafiline lünk.

Nina VOLKOVA

ACRITARCHS FROM THE CAMBRIAN—ORDOVICIAN BOUNDARY BEDS (BORING CORE M-56) OF THE ESTONIAN NEAR-CLINT AREA

The Cambrian—Ordovician boundary interval in the boring core embraces deposits from the Lower Cambrian Tiskre to the Lower Ordovician Varangu formations and is mostly represented by arenaceous and argillaceous rocks (Figure).

Twenty three samples from the interval 132.0—148.1 m were studied and three acritarch assemblages were established (Table). The lowermost and uppermost assemblages are diverse and consist of well-preserved specimens, whereas the middle one is poor in species and is represented by rare ill-preserved specimens.

The lowermost assemblage, yielding beside numerous local species *Dasydiacrodium palmatilobum*, *Ooidium rossicum*, *Vogtlandia cervinacornua*, etc. can be assigned to the *Peltura scarabaeoides* Zone and probably also to the lower half of the *Acerocare* Zone.

The second and third assemblages, comprising the Ordovician species, correspond to the early and late Tremadoc, respectively. The acritarch assemblage, typical of the *Cordylodus proavus* Zone, lacks the studied samples indicating a probable hiatus in the stratigraphic succession.

The late Tremadoc assemblage shows the taxa uncommon both in high-latitude cold-water and low-latitude warm-water provinces. This may be due to the position of Estonia in middle latitudes, as well as to climatic warming.