

EESTI NSV TEADUSTE AKADEEMIA

TOIMETISED

ИЗВЕСТИЯ

АКАДЕМИИ НАУК ЭСТОНСКОЙ ССР

**KEEMIA
GEOLOOGIA
ХИМИЯ
ГЕОЛОГИЯ**

**25 | 1
1976**

А. ААЛОЭ, Д. КАЛЬО, Э. КЛААМАНН, Х. НЕСТОР, Р. ЭЙНАСТО

СТРАТИГРАФИЧЕСКАЯ СХЕМА СИЛУРА ЭСТОНИИ

Стратиграфическое расчленение силура Эстонии рассматривалось довольно подробно в обобщающей работе «Силур Эстонии» (Кальо, 1970). Ряд причин заставляет снова вернуться к этой теме. Первая — в республике завершена среднемасштабная геологическая съемка и для проведения более детальных работ необходимо соответствующее стратиграфическое основание. Вторая — на Прибалтийском стратиграфическом совещании (Вильнюс, 1976 г.) предусмотрено принять как местные, так и унифицированную региональную стратиграфические схемы. Третья — во ВСЕГЕИ разработан проект стратиграфического кодекса СССР (который будет утвержден, вероятно, в 1976 г.), позволяющий уже сейчас приступить к упорядочению номенклатуры и классификации стратиграфических подразделений по единым принципам.

Четвертой причиной и одновременно предпосылкой к ревизии и детализации стратиграфической схемы силура Эстонии является накопленный после 1970 г. новый материал как по буровым разрезам Западной Эстонии и островов (в частности, данные Э. Кала, К. Каяка, Х. Перенс по скв. Варбла, Селисте, Рухну, Каави, Тахула и др.), так и по распределению некоторых групп фауны (данные В. Вийра по конодонтам, В. Нестор по хитинозоям, Р. Мянниль по трилобитам, Т. Мярсс по телодонтам, М. Рубеля по брахиоподам, Л. Сарва по остракодам и др.). Частично эти материалы опубликованы или подготовлены к печати. Они сыграли важную роль при создании нижерассматриваемого варианта стратиграфической и корреляционной схем.

Авторы глубоко благодарны коллегам за предоставление в их распоряжение нового фактического материала и заключений.

Итоги работы нашего авторского коллектива отражены в корреляционной стратиграфической схеме (см. таблицу). Ниже рассмотрим в основном приведенные в правой части таблицы местные стратиграфические схемы двух структурно-фациальных районов. Эта часть схемы была предметом обсуждения на заседании Эстонской подкомиссии Прибалтийской региональной межведомственной стратиграфической комиссии (ПРМСК) и на пленуме последней в ноябре 1974 г. в Риге. Приводимые местные схемы приняты обоими органами в качестве рабочих. Здесь они предлагаются для более широкого обсуждения в порядке подготовки к Прибалтийскому стратиграфическому совещанию.

Местные стратиграфические схемы разработаны с учетом структурно-фациального районирования, принятого на V пленуме ПРМСК в ноябре 1973 г. в Вильнюсе. Согласно этому районированию, Прибалтийский регион делится на две структурно-фациальные зоны — Восточно- и Западноприбалтийскую, которые, в свою очередь, подразделяются на районы. В пределах Эстонии в состав первой зоны входит Среднеэстонский район и в состав второй — Южноэстонский. Граница между ними и соответственно между зонами проходит примерно по линии Кауга-

Система Период	Возраст Палеозой	Стандартная схема граптолитовых зон	Региональная стратиграфическая схема	Корреляционная региональная стратиграфическая схема	
				Среднеэстонский структурно-фациальный район	Южноэстонский структурно-фациальный район
				Среднеэстонский структурно-фациальный район	Южноэстонский структурно-фациальный район
Скандинавия	Лидловский	<i>transgrediens</i>	ОХЕСААРЕСКИЙ ГОР		ОХЕСААРЕСКИЙ ГОР
		<i>perneri</i>			ОХЕСААРЕСКИЙ ГОР
		<i>booseki</i>	КАУГАТУМАСКИЙ ГОР	КАУГАТУМАСКИЙ ГОР	КАУГАТУМАСКИЙ ГОР
		<i>lochavensis</i>		КАУГАТУМАСКИЙ ГОР	КАУГАТУМАСКИЙ ГОР
		<i>formosus-ultimus</i>	КУРССААРЕСКИЙ ГОР	КУРССААРЕСКИЙ ГОР	КУРССААРЕСКИЙ ГОР
	Лидловский	<i>Neotruculograptus leinwardensis</i>	ПААДЛАСКИЙ ГОР	ПААДЛАСКИЙ ГОР	ПААДЛАСКИЙ ГОР
		<i>lutescens</i>		ПААДЛАСКИЙ ГОР	ПААДЛАСКИЙ ГОР
		<i>scapiculus</i>		ПААДЛАСКИЙ ГОР	ПААДЛАСКИЙ ГОР
		<i>nilssonii</i>		ПААДЛАСКИЙ ГОР	ПААДЛАСКИЙ ГОР
				ПААДЛАСКИЙ ГОР	ПААДЛАСКИЙ ГОР
Нижняя Скандинавия	Верхний	<i>ludensis</i>	РООТСИДЛАСКИЙ ГОР	РООТСИДЛАСКИЙ ГОР	РООТСИДЛАСКИЙ ГОР
		<i>lundgreni</i>		РООТСИДЛАСКИЙ ГОР	РООТСИДЛАСКИЙ ГОР
		<i>ellesae</i>	ЯГАРАХУСКИЙ ГОР	ЯГАРАХУСКИЙ ГОР	ЯГАРАХУСКИЙ ГОР
		<i>linnarssoni</i>		ЯГАРАХУСКИЙ ГОР	ЯГАРАХУСКИЙ ГОР
		<i>rigidus</i>	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
	Средний	<i>riccartonensis</i>	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>murchisoni</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>centrifugus</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>grandis</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>griestonensis</i>	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
Нижняя Скандинавия	Верхний	<i>crispus</i>	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>turriculatus</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>maximus</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>sedwicki</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>convolutus</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
	Средний	<i>gregarius</i>	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>triangulatus</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>cyphus</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>vesiculosus</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
		<i>acuminatus</i>		ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
Нижняя Скандинавия	Верхний	<i>persculptus</i>	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
				ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
				ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
				ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
				ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
	Средний			ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
				ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
				ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
				ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР
				ПАРАМАЯСКИЙ ГОР	ПАРАМАЯСКИЙ ГОР

Корреляционная стратиграфическая схема силура Эстонии.

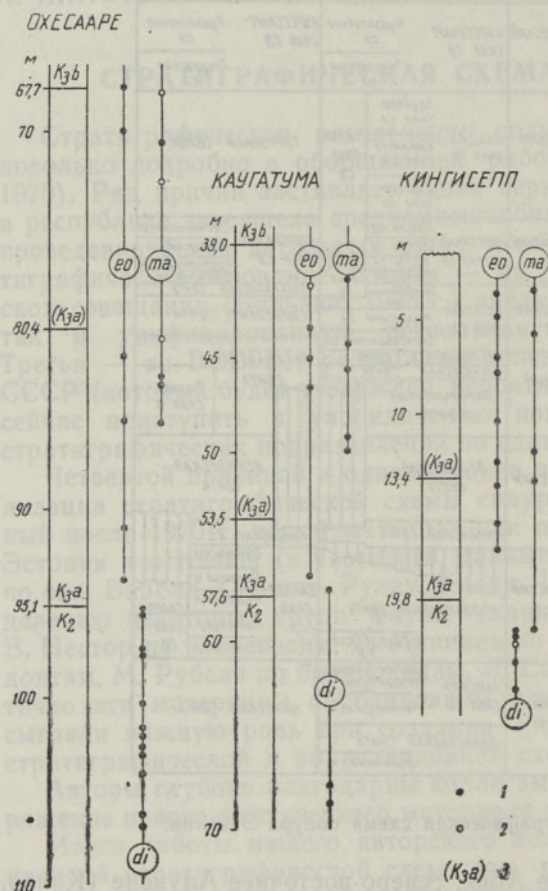
гума — южнее Пярну, севернее Абья, северо-восточнее Алуksне (Кальо, 1976). Эта граница проведена в основном по фациальному признаку, но учитывает полноту разреза и другие признаки. Однако необходимо учесть, что ввиду постоянного перемещения береговой линии бассейна на общем фоне регрессии единая для всего силура граница структурно-фациальных районов для конкретных отрезков времени не совсем точна. Поэтому отдельные разрезы в пограничной полосе районов могут быть рассмотрены в составе одного или другого района. Например, кихнуская свита (см. таблицу) отнесена к Среднеэстонскому району, хотя нижне-силурийскую часть разреза Кихну следовало бы считать входящей в Южноэстонский район.

Согласно районированию, в предлагаемой таблице приведены две местные стратиграфические схемы, которые скоррелированы между собой, а также (с некоторой долей условности на уровне горизонтов) со стандартной шкалой граптолитовых зон (Корень, Кальо, 1976). Условность состоит в том, что не во всех случаях положение границ горизонтов

в отношении граптолитовых зон достаточно обосновано. Курессаареский горизонт отнесен к пржидольскому ярусу на основе данных Д. Кальо и Л. Сарва (1976).

При составлении корреляционной части схемы авторы руководствовались соответствующей инструкцией (ВСЕГЕИ, 1958).

Ниже приводятся необходимые комментарии и материалы для обоснования построения и номенклатуры схем, а также краткие характеристики новых стратиграфических подразделений.



Распространение *Spathognathodus steinhornensis eosteinhornensis* (eo), *Didymothyris didyma* (di) и *Delthyris magna* (ma) в пограничных отложениях паадлаского и курессаареского горизонтов: 1 — точное определение, 2 — определение *conformis*, 3 — бывшая подошва курессаареского горизонта.

На уровне горизонтов в данной схеме проведено только одно уточнение: за счет бывших верхов паадлаского горизонта увеличен объем курессаареского горизонта. Вопрос о ревизии верхней границы паадлаского горизонта был поднят в дипломной работе Т. Мярсс, в которой она указала на несколько своеобразный состав телодонтов в верхах паадлаского горизонта в разрезе скв. Охсааре и предложила пересмотреть положение границы в этом разрезе.

В настоящее время это подтверждают и другие данные. Так, В. Вийра (1976) установила присутствие *Spathognathodus steinhornensis eosteinhornensis* в верхах паадлаского горизонта в разрезах скв. Охсааре, Каугатума и Кингисепп. По данным М. Рубеля, там же встречается *Delthyris magna*, причем он появляется выше руководящего для паадлаского горизонта вида *Didymothyris didyma* (см. рисунок). Таким образом, явные представители т. н. пржидольской фауны появляются в верхах ранне-лудловского паадлаского горизонта (в ранее приня-

тых границах) при отсутствии руководящего для этого горизонта вида. Такое фаунистическое различие считается нами достаточным для уточнения границ горизонтов и, в частности, для проведения верхней границы паадлаского горизонта по кровле удвереских слоев (в новом объеме, см. ниже) по исчезновению *Didymothyris didyma* и появлению в тахуласских слоях (см. определение ниже) курессаареского горизонта новых конодонтов зоны *eosteinhornensis* и брахиопод *Delthyris magna*. Кроме названных, на этом же уровне появляется новый богатый комплекс остракод

(*Navibeyrichia balticivaga*, *Calcaribeyrichia altonodosa*, *Hemsiella margaritae*, *Leiocyamus limpidus*), телодонтов (ассоциация *Thelodus sculptilis*) и других вертебрал (*Tolypelepis undulata* и др.).

Стратиграфические подразделения категории свиты ранее использовались в стратиграфической схеме силура Эстонии непоследовательно, т. к. выделялись лишь в отдельных случаях (см. Кальо, 1970). В настоящей работе, руководствуясь проектом стратиграфического кодекса СССР, в пределах всех горизонтов выделены свиты как основные стратиграфические подразделения местных схем. Номенклатура свит выбрана таким образом, чтобы максимально использовать имеющиеся названия горизонтов или других существующих стратиграфических подразделений. Тот же принцип совместно с правилами приоритета и стратотипа соблюдался и при упорядочении номенклатуры в других случаях.

Подразделение юрусского горизонта в обоих структурно-фациальных районах остается прежним (Нестор, Кала, 1968; Кальо, 1970).

Строение райккюлаского горизонта как в Средне-, так и в Южноэстонском районах довольно сложное. В первом районе новые сведения, полученные в ходе разведки строительных материалов (данные А. Хааса, Э. Кала, Т. Ланг), показали весьма сложное чередование в разрезе и в пространстве мелководных отложений отмельной и лагунной фациальных зон (по Кальо, 1970; Эйнасто, Нестор, 1973). Их деление только на две пачки — вингутаскую и кулламааскую (Кальо, 1970) — недостаточно отражает эту пестроту. В данный момент пока невозможно для этого района предложить удовлетворительного расчленения на уровне пачек или слоев, поэтому в приведенной схеме ограничиваемся объединением преимущественно зернистых карбонатных отложений райккюлаского возраста в Среднеэстонском районе в кулламааскую свиту, противопоставляя ей одновозрастную свиту в Южноэстонском районе, состоящую преимущественно из илистых терригенно-карбонатных отложений (см. ниже саардескую свиту).

Название «кулламааская» сохраняется для первой свиты потому, что оригинальный диагноз этого подразделения и его стратотип (карьер Кулламаа) хорошо применимы для данной свиты в целом, в то время как стратотип бывшей вингутаской пачки, как стало известно, ни по своему стратиграфическому положению, ни по литологической характеристике не соответствует тому естественному геологическому телу (комковатым скрытокристаллическим известнякам), которое подразумевалось под этим названием.

Стратотип райккюлаского горизонта (разрез карьера Райккюла) входит в кулламааскую свиту, однако назвать свиту райккюлаской было бы неправильно, поскольку в Средней Эстонии, по исследованиям В. Нестор (1976), разрез горизонта неполный — отсутствуют в большей или меньшей мере его верхние слои.

В Южноэстонском районе распространенные по всему разрезу райккюлаского горизонта скрытокристаллические известняки большой мощности и чередующиеся с ними мергели открытошельфовой и переходной фациальных зон объединяются в саардескую свиту («Саарде» — историческое название крайней юго-западной части Эстонии). В свите выделяются пять пачек — стурская, колкская (Ульст, 1973) вместо применяемой ранее ремтской, иклаская, леммская (по названию р. Лемме для «мергелевой пачки» — Кальо, Вингисаар, 1969) и стайцельская (Ульст, 1973). Последняя рассматривается в настоящей работе в объеме бывшей вингутаской пачки в разрезе скв. Икла по расчленению Д. Кальо и П. Вингисаара (1969).

Стратотипом саардеской свиты является разрез скв. Икла в интервале 322,3—494,0 м.

В разрезе скв. Охесааре в саардеской свите пачки четко не выделяются, хотя известная ритмичность, на которой основывается расчленение свиты в стратотипическом разрезе, сохраняется. По распространению хитинозой (В. Нестор) и граптолитов (Д. Кальо) видно, что верхи горизонта выше зоны *gregarius* в разрезе скв. Охесааре отсутствуют.

В адавереском горизонте выделены в последнее время две свиты — известняковая и мергелевая, которые вначале считались латеральными литостратиграфическими разновидностями (Кальо, 1970), а затем залегающими друг над другом возрастными подразделениями (Эйнасто и др., 1972). В этой связи нежелательно применять для известняковой свиты одноименное с горизонтом название «адавереская», поскольку ее стратиграфический объем составляет не более половины объема адавереского горизонта в целом. Поэтому для нижней — известняковой свиты адавереского горизонта здесь предлагается название «румбаская» по названию наиболее типичной и объемистой пачки, входящей в ее состав (см. Кальо, 1970). Для верхней — мергелевой части горизонта в обоих структурно-фациальных районах сохраняется название «велизеская свита».

В яаниском горизонте в Среднеэстонском районе прежняя ниназеская пачка из-за ее сложного полифациального строения возведена в ранг свиты. Ее стратотипом является разрез клифа Ниназе на северном берегу о. Сааремаа.

Тыллаская пачка представляет собой далеко вытянутый на северо-восток «язык» свиты коричневато-серых и зеленых мергелей с граптолитами (глубоководная фациальная зона), распространенной в Средней Прибалтике. Название указанной свиты вскоре будет опубликовано латвийскими коллегами.

Начиная с яагарахуского горизонта разрез силура Эстонии слагают разнообразные мелководные карбонатные отложения с более или менее ясно выраженной цикличностью. Последняя служит хорошим основанием для деления свит на слои. В объеме циклов одинакового ранга слои являются локальными, литологически неоднородными полифациальными возрастными подразделениями свит.

В Среднеэстонском структурно-фациальном районе в яагарахуском горизонте (яагарахуской свите) нижний цикл выделяется под названием «вильсандские слои». Это в северной части о. Сааремаа биогермный комплекс, который в юго-восточном направлении замещается довольно однородными битуминозными доломитами (т. н. раугускими доломитами). В верхах цикла прослеживается выдержанный пласт глинистых микрослойчатых доломитов (включая в районе Эйкла самые древние в Эстонии эвриптеровые доломиты). По своему объему это подразделение соответствует большей части пангамягских слоев и кесселайдской пачке прежней стратиграфической схемы (Кальо, 1970). Однако, поскольку стратотип пангамягских слоев (обрыв Пангамяги на западе о. Сааремаа) по новейшим корреляциям оказался в вышележащих маазиских слоях (Эйнасто, 1976), необходимо для нижнего подразделения горизонта восстановить приоритет названия «вильсандские», предложенного еще Х. Беккером (Bekker, 1925). Стратотипом вильсандских слоев являются обнажения на западном берегу о. Вильсанди.

Маазиские слои (второй цикл) представлены сложным чередованием комковатых глинистых известняков, известковых доломитов (с множеством ходов илоедов) и коралловых известняков, для которых характерны частые поверхности перерыва. В низах прослеживается

выдержанный пласт онколитового известняка, а в верхах — два мощных пласта эвриптерового доломита. В объеме, предложенном Р. Эйнасто (1976), рассматриваемое подразделение соответствует верхней части пангамыгских и низам маазиских слоев в прежней их трактовке (Кальо, 1970). Стратотипом является старая каменоломня Маази на о. Сааремаа.

Верхний цикл — известняки (комковатые в нижней части разреза) с прослоями детритовых известняков (в середине цикла) и доломитов каармаского типа, а также известковых узорчатых доломитов сельгазеской пачки (в верхах цикла) — соответствует сайкласким слоям и верхам маазиских прежнего подразделения горизонта. Согласно приоритету (Аалоз, 1960), они должны быть названы тагаверескими (по каменоломне Тагавере на востоке о. Сааремаа).

Установление яагарахуского (точнее, тагавереского) возраста нижней части саклаской пачки (Эйнасто и др., 1976) заставляет возвести ее в ранг свиты под названием «саклаская». Мощность свиты в стратотипе несколько уменьшается за счет отнесения на основе цикличности ее низов с двумя выдержанными пластами эвриптерового доломита к верхам маазиских слоев. Стратотипом саклаской свиты является интервал 48,8—71,3 м в разрезе скв. Сакла, где он охватывает верхнюю половину тагавереских слоев яагарахуского горизонта, вийтаские и кууснымеские слои роотсикюлаского горизонта (Эйнасто и др., 1976).

В Южноэстонском районе яагарахуский горизонт в большей части сложен однообразными илисто-детритовыми комковатыми известняками (отложения открытого шельфа) сырвеской свиты, в которую А. Аалоз (см. Кальо, 1970) включил также разнообразные детритовые и биоморфные известняки (отложения зоны отмелей) небольшой мощности (до 5 м) в верхах горизонта. С фациальной точки зрения последние правильнее отнести к яагарахуской свите, ввиду чего стратотипический объем сырвеской свиты несколько уменьшается и определяется интервалом 160,0—204,9 м в разрезе скв. Охесааре. В Южноэстонском районе на основе изучения хитинозой (Нестор, 1976а) к яагарахускому горизонту отнесены верхи парамаяской свиты.

Выделенные на основе цикличности подразделения (слои) роотсикюлаского горизонта (см. Кальо, 1970) прослеживаются в обоих структурно-фациальных районах, составляя стратотипическую роотсикюласкую свиту («пачку» по определению Эйнасто, 1962). Лишь в восточной части распространения рассматриваемых отложений (восточная часть о. Сааремаа, п-ов Тыстамаа, о. Кихну) выше саклаской пачки (начиная с подошвы везикуских слоев) до эрозионного среза (нижней части курессаареского горизонта) распространяются однообразные микрокристаллические массивные доломиты лагунного происхождения, выделенные Р. Эйнасто и др. (1976) в кихнускую свиту (см. таблицу). Ее стратотипом является интервал 85,8—101,4 м в разрезе скв. Кихну.

В паадласком горизонте в его новом объеме (см. выше) по фациальным критериям выделяются три свиты: кихнуская (отложения лагунной зоны), паадлаская (преобладают отложения отмельной зоны) и торгуская (отложения открытого шельфа). Из них стратотипическая (паадлаская) свита подразделяется по цикличности на саувереские, химмистеские и удувереские слои. Первые образуют нижнюю, более нормально-морскую часть седиментационного цикла, а химмистеские слои — его верхнюю, в основном лагунную часть.

Удувереские слои (первоначально выделены Э. Клааманном в ранг пачки; см. Кальо, 1970) охватывают нижнюю половину бывших когуласских слоев, тогда как верхняя половина последних включена в виде таху-

ласких слоев в курессаареский горизонт. Они состоят из чередующихся нормально-морских известняков (на западе с биогермами катриской пачки), мергелей и лагунных домеритов. Стратотип удувереских слоев — каменоломня Удувере — залегает несколько выше кровли химмистеских слоев (см. Эйнасто, 1975, рис. 3).

В Южноэстонском районе паадлаский горизонт представлен толщей комковатых илисто-детритовых известняков с частыми поверхностями перерыва и прослоями детритовых известняков и мергелей (отложения открытого шельфа), для которой здесь предлагается название «торгуская свита». Стратотип свиты — интервал 95,1—118,40 м в разрезе скв. Охесааре.

Для курессаареского горизонта в данной работе предлагается двучленное деление, совпадающее в обоих структурно-фациальных районах. В нижней половине горизонта (свиты) — в тахуласких слоях — преобладают известковые домериты и доломитовые мергели, внизу зеленые, наверху — серые. Прослоями прослеживаются обломочно-детритовые и илисто-детритовые комковатые известняки. На некоторых уровнях наблюдаются концентрации остатков рыб. Стратотип тахуласких слоев — интервал 1,5—12,3 м в разрезе скв. Тахула.

Верхняя половина горизонта — кудьяпеские слои — сложена илисто-детритовыми комковатыми известняками (зоны открытого шельфа) и соответствует курессаарескому горизонту в его первоначальном понимании (Кальо, 1970). Стратотипом этих слоев является разрез обнажения Кудьяпе восточнее г. Кингисеппа.

В номенклатуре стратиграфических подразделений каугатумаского и охесаареского горизонтов принципиальных изменений нет. Только в последнем на восточном побережье п-ова Сырве по разрезу скв. Каави Э. Кала выделена новая каавиская пачка, сложенная домеритами и доломитами. Соответствующая часть разреза залегает стратиграфически выше известных до сих пор слоев охесаареского горизонта.

Главной целью данной работы было дать целостное представление о современной стратиграфической схеме силура Эстонии, составленной с учетом по возможности всех новых данных и на основе более или менее единых принципов. Объем статьи не позволяет нам обсудить и обосновать с помощью фактического материала все поставленные вопросы достаточно полно. Интересующихся более подробной информацией отсылаем к соответствующим публикациям (см. литературу).

ЛИТЕРАТУРА

- Аалоз А. О. 1960. Новое в стратиграфии силура Эстонии. Тр. Ин-та геол. АН ЭССР, 5.
 Вийра В. Я. 1976. Состав и распространение конодонтов в силуре Прибалтики (скв. Охесааре, Кункой, Укмярге и др.). В кн.: Фации и фауна силура Прибалтики. Таллин.
 ВСЕГЕИ. 1958. Инструкция по составлению корреляционных стратиграфических схем для территории СССР и отдельных ее регионов. М.
 Кальо Д. Л. (ред.). 1970. Силур Эстонии. Таллин.
 Кальо Д. Л. 1976. Структурно-фациальное районирование силура Прибалтики. В кн.: Фации и фауна силура Прибалтики. Таллин.
 Кальо Д., Вингисаар П. 1969. О разрезе райкюлаского горизонта на южной окраине Эстонии. Изв. АН ЭССР, Хим. Геол., 18, № 3.
 Кальо Д., Сарв Л. 1976. Расчленение верхнего силура в разрезе скв. Дубовское (Калининградская область). В кн.: Корреляция разнофациальных отложений нижнего палеозоя Прибалтики. Таллин.
 Корень Т. Н., Кальо Д. Л. 1976. Граптолитовая зональная шкала силура. В кн.: Граптолиты и стратиграфия. Таллин.
 Нестор В. 1976. Сопоставление некоторых разрезов райкюлаского горизонта Эстонии по микропланктону. Изв. АН ЭССР, Хим. Геол., (в печати).

- Нестор В. В. 1976а. Зоны хитинозой яаниского горизонта (венлок Эстонии) и проблема его границ. В кн.: Корреляция разнофациальных отложений нижнего палеозоя Прибалтики. Таллин.
- Нестор Х. Э., Кала Э. А. 1968. Ревизия стратиграфии низов силура Северной Прибалтики. В кн.: Стратиграфия нижнего палеозоя Прибалтики и корреляция с другими районами. Вильнюс.
- Эйнасто Р. 1962. Сопоставление основных разрезов каармаского горизонта. Тр. Ин-та геол. АН ЭССР, 10.
- Эйнасто Р. 1975. Стратиграфическое положение каармаских доломитов в разрезе лудлова Эстонии. Изв. АН ЭССР, Хим. Геол., 24, № 1.
- Эйнасто Р. 1976. Циклическое строение и стратиграфическое подразделение яагарахуской свиты в Эстонии. В кн.: Корреляция разнофациальных отложений нижнего палеозоя Прибалтики. Таллин.
- Эйнасто Р., Мярсс Т., Кала Э. 1976. Стратиграфическое расчленение верхне-венлокско-даунтонской доломитовой толщи в разрезах Сакла, Варбла и Кихну. В кн.: Корреляция разнофациальных отложений нижнего палеозоя Прибалтики. Таллин.
- Эйнасто Р. Э., Нестор Х. Э. 1973. Общая схема фациальной зональности Балтийского бассейна в силуре и ее палеогеографо-седиментологическая интерпретация. В кн.: Фации и геохимия карбонатных отложений. Л. — Таллин.
- Эйнасто Р., Нестор Х., Кала Э., Каяк К. 1972. Сопоставление верхнеландоверийских разрезов в Западной Эстонии. Изв. АН ЭССР, Хим. Геол., 21, № 4.
- Ульст Р. Ж. 1973. Лландоверийские отложения Северной Латвии и их корреляция. В кн.: Проблемы региональной геологии Прибалтики и Белоруссии. Рига.
- Bekker H. 1925. Lühike ülevaade Eesti geoloogias. (Eozoiline ja paleozoiline ladekond). Tartu.

Институт геологии
Академии наук Эстонской ССР

Поступила в редакцию
12/IX 1975

A. AALOE, D. KALJO, E. KLAAMANN, H. NESTOR, R. EINASTO

EESTI SILURI STRATIGRAAFILINE SKEEM

Artiklis käsitletakse kahe struktuurilis-fatsiaalse rajooni (Kesk- ja Lõuna-Eesti) siluri stratigraafilist liigestust ning korrelatsiooni (vt. tabel) pärast monograafia «Eesti silur» (toim. D. Kaljo, 1970) ilmumist kogunenud uue andmestiku valgusel.

A. AALOE, D. KALJO, E. KLAAMANN, H. NESTOR, R. EINASTO

STRATIGRAPHICAL CLASSIFICATION OF THE ESTONIAN SILURIAN

The paper deals with the stratigraphical division and correlation (Table) of sequences of the two different structural-facial regions (Central and South Estonia) in the light of new data obtained after the publication of the monograph "The Silurian of Estonia" (Kaljo, Ed. 1970).

The revision and detailization of the stratigraphical classification is based, above all, upon the facial differences between the above-named regions, the general zonality of the basin and the cyclical structure of the sediments. Considering the standpoints of the project of the USSR stratigraphical code and simultaneously the priority principle, the corresponding local stratigraphical units (formation, members, beds) have been defined within all the stages and their nomenclature has been regulated. The units represented in the Table are as follows (in Latin script): Juuru Stage — Varbola, Tamsalu, Ohne formations, Tammiku, Koigi, Hilliste and Karinu members; Raikküla Stage — Kullamaa and Saarde formations, Sturi, Kolka, Ikla, Lemme and Staicele members; Adavere Stage — Rumba and Velise formations; Jaani Stage — Paramaja and Ninase formations, Tõlla Member; Jaagarahu Stage — Jaagarahu and Sõrve formations, Vilsandi, Maasi and Tagavere beds; Rootsiküla Stage (Formation) — Viita, Vesiku, Kuusnõmme and Soeginina beds; Paadla Stage (Formation) — Torgu Formation, Sauvere, Himmiste and Uduvere beds; Kuressaare Stage (Formation) — Tahula and Kudjape beds; Kaugatuma Stage (Formation) — Aigu and Lõo beds; Ohesaare Stage (Formation) — Kaavi Member.

The correlation of the Estonian Silurian sequence with the unified standard of graptolite zones (Корень, Калё, 1975) has been motivated (more accurately in the Lower Silurian) by stages and not at the level of each subdivision.