

HELDUR NESTOR, PÄEVIK 20

Podvolia, 1980.a

HELDUR NESTOR, PÄEVIK 20

SISUKORD:

- ✓ 1. Olhoretz 7 pinnauk (Podoolia) 1-8
2. Podoolia paljand 26a
Malinoretskaja Slobodka 16-17
3. Podoolia paljand 208
Vilino Lalešje Smotrutš' pole 17-18
4. Podoolia, paljand 25 Sokol 19
5. Podoolia, paljandid 26 ja 30
Malinoretskaja Slobodka ja Malinor 19-20
6. Podoolia, Onop' 44 paljand 20-22
- ✓ 7. Podoolia, Brage 21-22
8. Podoolia, Prigorodon ⁴⁵ paljand 23-24
9. Podoolia, Trublin 38 paljand 25-26
10. Podoolia Triklutš' 186 paljand 27-30

Погода

Суб. 7 (Ореховы)

Ново-Знаменье устья р. Шершова.

(3,5) → Бороздовский пор.
минковская сб.

24,5 → Худковская сб.

(84,0) → Скальский пор.
Звенигородская сб.

111,5 ~~продолговатая сб.~~ раковинная сб.
продолговатая пор. сб.
вазелинская пор. сб.

201,0 (199) ~~продолговатая сб.~~

228,5 (234) ~~Мамонтовский пор.~~
Мамонтовская сб.

2430 242 ~~Мамонтовская сб.~~

267,5 265 ~~Берковская сб.~~

284 ~~Скодовская сб.~~

322 ~~Косовская сб.~~

350,2 351

(379) ~~Мамонтовская пор. сб.~~

~~382~~ (чирок)

392 (листвен.)

408 ~~Косовская пор. сб.~~

Ореховы сверху вниз

Горизовский горизонт

Митковская свита

2

3,5 - 8,7 м

армилит, темносерый известнятого облика, однородный, с отдельными тонкими ленточками из серого коллоидного материала (вторичного). Литная граница условная.

8,7 - 24,5 м

Интервал аналогичный вышеописанному, но содержит отдельные тонкие (1-2 см) прослойки или линзоиды темносерого микрокристаллического или мелкозернистого известняка. Кроме того армилит интервалами имеет еще зеленовато-серый оттенок. Литная граница проводится по кровле первого более мощного прослоя микрокристаллического известняка, считается границей свиты.

Кудомовская свита

24,5 - 31,3 м

Армилит, темносерый, в местах с зеленоватым оттенком, неправильно листоватого облика содержит отдельные прослои или плоские ленточки (5-6 см) темносерого микрокристаллического известняка. Вниз по разрезу их количество увеличивается. Литная граница условная. Из известняка отдельные слои бракиопод.

31,3 - 40,6 м

40,6 - 40,8 м

40,8 - 48,6 м

48,6 - 58,2 м

Чередование армилита грязно-серого и известняка темносерого микрокристаллического известняка примерно в равных по-лах. В чередовании прослеживается четко выраженный микроциклический.

Известняк встречается в виде крупных камней (м. 58-10 см). В нижней части интервала встречаются прослойки (1-2 см) однородно-крупнозернистого известняка (бракшюнды, криноиды).

Известняк светлосерый крупнозернистый (криноидный).

Известняк темносерый (микро- или мелкокристаллический, толсто слоистый (5-12 см) с темными, призматическими узорами на выветрелой светлой поверхности зерна. Известняк переслаивается тонкими прослойками и пленками темносерого кораллового армилита (до 1 см), только в интервалах 1 1/2 - 2 метра прослой армилита более мощной. В соотношении изв./армилит 9:1. В основании интервала прослой известняка содержит крупный зернистый криноиды и незначительную гальку. Интервал максимальной карбонатности (середины цикла).

Чередование кораллового-грязносерого армилита с микро-серого кристаллическим известняком, в низ по разрезу доля армилита увеличивается. От 30% вверху до 80% в низу интервала. Известняк представлен средними и крупными кам-

58,2 - 6⁴₈,2 м

64,2 - 67,3 м

67,3 - 83,0 м

наши или неровными прослоями⁴
содержит довольно много остатков
бракшонаф.

Известняк темносерый, микрокристал-
лический, дефритизовый, среднекоммо-
ватый с прослоями темносерого
армилита. Внизу дола армилита
увеличивается, представляет цикл.

Известняк темносерый дефритизован-
ный, вверху мелкокомматовый, в
низду среднекомматовый. Содержит
крупную дефриту, бракшонаф и мелкой
пальмы. (пл. 65,9 м). Порода более свет-
лая по сравнению с более заматающей
породой. Соотношение изв./мермеля
~ 6:1. Представляет верхнюю часть
регрессивного цикла.

Черезование градоного мермеля (ар-
милита) и комматового микрокристал-
лического известняка.
Жерн в плохом состоянии, трудно
улавливать направленную изгиблен-
ность. В обрыве более темными
являются верхняя 5м и нижняя 5м,
в которых соотношение изв./мермеля
~ 1:5, а в середине 3:2. Дефрит рас-
пределен в породе неравномерно, местами
многомелочной. Нижняя градица
многомелочной, нечеткая, проводится
по появлению Doa natica.

По сведениям Н.Н.
Прегмеренского
устья D/S моря
до 6 м ниже
т.е. на м. 89,0 м.

830 - 111, ⁵/₇ м

111,5 - 112,7 м

112,7 - 129,2 м

Скальский горизонт

Звенигородская свита

Известняки коричнево-серые, иногда-
зеленоватые, среднекомковатые. Комкова-
тую текстуру принимают наличие
коричневато-белосерого мермеля.
Контур известняков комков
расклевчатые. В породе многочис-
ленно брахиопод, а также рудоз,
мшанок, трилобитов, криноидов.
Соотн. изр./мермеля в среднем 3:2.
В верхах интервала количество мер-
меля несколько увеличивается, а
комки превращаются более чешуйчатыми.
Направленность пто не напо-
дается. Интервал заканчивается пре-
рвыистой ППТ.

Переходный интервал, близкий к выше-
описанному, содержит еще много
дегритов, особенно в низах слоя.
Визуальная граница многочислен-
ная, не сохранилась в мерме.

Рачковская свита

Трубинская подсвита

Известняки серые, в кремнисто-серые
микро- или серо-кристаллические,
местами мелко-дегритовой, непра-
вильно комковатой до полуконко-
ватой. Чередуются с коричнево-

или в зеленоватом (рети) сером мер-
меле. В мермели встрижась иногда
амфи-свообразные поры с кальцитовым
заполнением. Редко встрижась
тонкими прослойками (1-3 см) мисто-
деригового известняка. В некоторых
случаях они связаны с буржистым
мермелиным поверхн. перерыва
(м. 129,5 - 129,7 м). Скелетные остатки
распределены в породе очень не-
равномерно. Встрижатель крино-
идей, брахиоподы и т.д.

129,2 - 129,7 м

Домерит ^{зеленоватый} ~~зеленоватый~~ ^{одноцветный,} серый, очень мелкозернистый
поверхности разломов, содержащий
небольшие поры и скопления с кармаш-
ковым заполнением. Траппы мно-
гочисленные, но не сохранились
в мермели. Домерит лагунный криноидей.

129,7 - 135,9 м

Известняк, мермелино-серый, мисто-
дериговый, мелкокристаллический, пористый,
с известняком или мистым серым
или микрокристаллическим мелко-
поруковатым; мермели встрижась
~~иногда~~ прерывистыми тонкими или
волнистыми прослойками (м. до 5-6 см);
он преимущественно зеленоватый-серый,
иногда до буровато-серого цвета.
Дермид в основном криноидный, рас-
пределяется в породе неравномерно;
~~иногда~~ встрижатель также брахиоподы,
лагуниды.
На высоте 132,7 м мелкобуржистая
поверхность прерыва, с кармаш-

~~137,5 - 139~~

135,9 - 137,5 м

137,5 - 147,0 м

наши, заполнен. дегритом, выше которого встречается прослойка серого лапчатого доломита, сходного на интересе 129,2 - 129,7 м. (возможно kern передуган и названный доломитом образований сличной с ней). Нижняя граница неясная. Kern передуган.

Черезовские известняки грубодегритового кринокриного (спарритового) с доломитом (мермелом?) зеленоватого и коринтеватого-серого лапчатого облика. Известняк со-держит местами известняки по мере мермеля, а также стилолитовый инт. Kern передуган и настоящая картина чередования известняков и доломитов осталась невыясненной. Нижняя граница представлена неровной поверхностью черепка, выше которой имеется слабоокатанная галька, и ниже нее мажор (перевод. тонкозернистый)

Варшавская поделка

Известняк, коринтеватого-серый, преимущественно листодегритовый, интес-лами и мелко-дегритовый. Горизонтально слоистый с неровными по-верхностями наклоненными в среднем до 10-15°. В верхней части до 140,0 м в чередовании листо-дегритовый и мелкодегритовый раз-ностей перерыв прослеживается опре-деленная ритмичность. В верхней части ритма преобладают мелко-зернистые или возможно и мелкие

8
известняки, а в нижней грубо-
дегритовые и обломочно-дегритовые
разности. В породе часто слабо ока-
манные чешуйки. По поверхностям на-
многообразием встречаемых мелких
простойки и чешуйки мелко-серого
цвета, иногда развитые в стило-
литовые поверхности. Чистые дегритовые
и обломочно-дегритовые изв. преобла-
дают в верх. части 137,5 - 140,0 м
и в низах 141 - 147,0 м.

Скелетная № 5 (Оконор)
 Находится в устье Збруча.

- Ламновский пор.
 Мамонтовская п. сб. } Руховская
 9.0 → Гринюкская п. сб. } сб.
- 35.0 → Берновская п. сб. } Цибилевская
 49.5 → Соколовская п. сб. } сб.
- 77.0 → Мухомовская п. сб. } Коновская
 103.5 → Голошовская п. сб. } сб.
- Баровицкая пор.
 Баровицкая пор.
- 110.1 → Русевская п. сб. } Баровицкая
 129.0 → Лукенинская п. сб. } сб.
- Купань порогский пор.
- 163.5 → Муршинская п. сб. } Мернальская
 177.0 → Врублевская п. сб. } сб.
- 219.0 → Геленинская сб. } Гургановская
 234.0? ← Ревевская п. сб. } сб.

Маминцевский горизонт

Исаковская порсвита

7,0 - 9,0 м

Доломит, мелкозернистый, тонкошаро-кристаллический, синевато-серый, горнозонально слоистый, однородный; встречаются прослойки мелкозернистого доломитистого догритистого-мелового известняка. Встречаются брахиоподы, камензигоиды. Нижняя граница почти вертикальная.

9,0 - 10,5 м

Чередование пород аналогичное вышеописанному интервалу, но роль доломита уменьшается (~ 30%). Известняк состоит из тонкозернистого доломитистого известняка, содержит много догритов, часто тонкозернистые цементы и линзы. На нижней границе сравнительно легкая поверхность. Интервал П. Измельченный доломит включен в припущскую порсвиту.

Трипучская порсвита

10,5 - 35,0 м

Нижняя циклическая порсвита:

- 1) Известняк, средне-мелкозернистый или слоистый-мелкозернистый, коричнево-серый, мелко-догритовый, с мелкими коричнево- или грязносерыми догритистыми, содержит много остатков черепков и строматолитов. Встречаются преимущественно прослойки биоморфного брахиоподового и черепковатого известняка, соотношение изв./мер. 1:1 - 3:2. Кошачьи расклевывающиеся растительные.

ной конзурой.

Данным тип образует более
плотные банки в интервалах
10,5 - 15,0 м, 20,2 - 26,0 м, 28,1 - 30,0 м.
Наиболее четкая последняя, ^{или более} карбонатная.
В остальных ветреломся интерва-
лах со вторым типом породы.

- 2) Известняк неправильно мелкокомко-
ватый, мелкодегритистый - иловый,
коричневого - серого на поверхности
зерна зеленоватый оттенок.
Зерна содержат много мелкого
дегрита. Соотношение изв./мерг. 1:1 - 1:2.
Нижняя граница проводится по
кромке карбонатной банки;
Берновской позвиги.

Берновская позвига

35,0 - 47,5 м

Известняк, коричневого - серый, полу-
комковатый до средне-комковатого
мелко-дегритистого до дегритистого илового,
разное строение доломитизация.
Содержит много брахиопод, но срав-
нительно мало кораллов. Комко-
ватую структуру маркирует аперри-
висовый прослойный флюид, коричне-
вого - серого и мергеля. Соотношение
изв./мерг. 3:1. В интервале проси-
живается красной и 5-25 см пери-
одично-пелитного мелкосерого
тонко-микрокристаллического пелити-
стого доломита или доломитистого
армилита. Везде характерно, что
основная масса породы полуафанито-
вого облика, вмещающая дегритовый
материал. Нижняя граница пелито-
мелки очень четкая. Интервал в целом

47,5 - 48,0 м.

48,0 - 48,3 м

48,3 - 48,8 м

48,8 - 49,5 м

представляет собой мощную карбонатную банку, сменяющуюся наиболее рыхловатую часть в верхней половине маммонового горизонта.

Армиллит, мелкий, почти перловый, монументоватый, с плоскими линзовидными (ш. 1-3 см) коринки-ваго-серого микрокрист. известка-на.

Известняк, аммонитовый, деформированной, в нижней части более светлой, в верхней - зеленовато-мелкосерой. Содержит деформированные брахиоподы. Карбонатный конгломерат расширяется в породе неравномерно. Четкой конгломератности не наблюдается.

Аморфный битум, М5 (по М.Ц.). Зеленовато-светлосерый, слоистый слабо ясный, на светлой фойе наблюдаются мелкие чешуйки битума.

Известняк, зеленосерый, мелко-деформированный, мелко монументоватый до ма-сильного. Образует основание битумоской армиллит карбонатной банки. Нижняя часть крововодит на поверхности ките мелкосерого мелкокристального известняка.

49,5 - 60,5 м

60,5 - 77,0 м

Сокольская поземита

13

Известняк, зернистый - серый, преимущественно мелкокомковатый, мелко-зернистый. Верхние ветви имеют извилистую прослойку извилистой формы, часто вертикального направления. Верхние слои обильно мелко-зернисты. Слои в то же время прослеживаются горизонтально. Поверхности напластований, в том числе верхней, роза афанитовая обильно (м. 1-2 см). Толстые представляют собой границу седиментационного микроцикла(?). Нижние слои совершенно однородны.

Известняк, мелкокомковатый, аналитическим описанием. Изменяется, встречается с известняком, неправильно мелко-зернистым мелкокомковатым и мелко-зернистым в зернистом - мелкозернистым известняком. Комки очень неправильной формы, зернистые и мелкозернистые. В верхней части мелкокомковатый и мелкозернистый известняк. Циклические трудно улавливаются. На м. 64,0 м и ниже отмечены М4 (по П. 4.), а на м. 66,5 м М3 (по П. 4.). Это тонкие прослойки пенного материала с мелкими обломками. В слое М3 ветвится слой (м. 30 см) пенного мелкозернистого армита - основа для цикла 8 по П. 4. В породе ветвятся брекчиозиты, кристаллы, кораллы.

77,0 - 89,0 м

89,0 - 92,7

92,7 - 93,5

Котловская свита
Шутовская порода

14

мелко

Известняк, коричневатого-серый, мелко-
зернистый, мелкокомковатый, переходя-
щий в толстолистовой. Мерзель в породе
коричневато-серая, встывает вперевес-
ном извилистом и прослойками,
насто встает. Направление, а также
в интервале 49,5-60,5 м. Порода со-
держит обычно ореховую, карамель,
рис и кристаллы. В среднем интер-
вале (83,0-84,6 м) известняк более
массивный, ореховый-мелкоком-
коватый, мелкозернистый до адр-
китового, обозначает верхнюю часть
пересеченной структуры. Структура
крупная представлена неровной
ППП, с мелкими кармачиками.
Соотношение изв./мерзель ~ 1:8

Известняк коричневатого-серый мелко-
зернистый-ореховый-крупнокомковатый
до массивного, мелкозерни-
стого или зернистого-мелкозерни-
стого. Внешне напоминает дощери-
стую породу по слоистой комковатости.
Соотношение изв./мерзель ~ 1:10.
В швах интервала наблюдается
прослой мерзель (м. 20 см) с мелкими
комками известняка.

Известняк коричневатого-серый мелко-
зернистый-ореховый или
крупнозернистый-ореховый-мелкозер-
нистый. Содержит мелкую раковину,

93,5 - 103,5

15
мехиков кривошей.

Известиях коронного-серий, Дрекле-
визна полуконкловатий германско-поль-
азиатский переделат с известия-
кои ~~на~~ полуконкловатии го азиат-
конкловатии индо-германские т.е.
переделание разнородности, безразличия-
ции в интервалах 77,0 - 89,0 и
89,0 - 92,7 и.

Обн. 26а Сводная классификация

За рекой дереву Двуречья н 0,5 км
на юге устья речки Сводная классификация.

Обнажающаяся часть верхних кораллов -
скалы коралл и доломитовая раковина -
скалы коралл. Изящная структура ра-
кушек сохранилась. Это указывает
на то, что кораллы являются частью
капсулы и не являются известняком.
Затвердевшие на поверхности (или в) кораллы -
капсулы известняков. Внизу находится слой
глины, капсулы, верхняя часть которой
является поверхностью поверхности. В центре
капсулы верхняя часть (или поверхность) является
аппаратом известняков. Две поверхности
находятся, поверхность является частью
без поверхности раковины. В центре капсулы
находятся капсулы раковины (или 4-5 см)
сохранившиеся известняки.

Фото 1-1 - Основание сохранившихся
кораллов с 3 полукоралловыми ка-
псулами, находящимися на уровне воды
Н.П. - Периодическое.

4 метра выше поверхности сохранившихся
кораллов устья мезодендрита.

П.Д. Изящная структура ракушек
3 м. выше поверхности мезодендрита
на поверхности III капсулы известняков.
Давидовская часть разреза является
в центре глыбы раковины с сохранившимися
кораллами (7,3 м). Внизу явля-

17

много-зерновое
музыкальное население (известно)
составляют основную часть населения
этих. В лесных полосах 4-5 летняя масса
березы, ольхи, ели, сосны, лиственницы
и другие виды хвойных деревьев:
ель (~60 см) альпийской группы -
пол. ели, с мелкими лиственными
деревьями, в основном альпий-
ского происхождения. Сруб. основание
ST по II ст.

Трехметровое поле 1/2-3.

Обнажение 208А. Беринко Завесы.

Глазок на левом берегу р.
Синяя в южной части дер. Беринко-
Завесы

Обнажение контур уцелевших -
новобитых эльфов.

Поле 1/4 - обильный лес альпийского
вида раст.

Поле 1/5 - лес на поле альпий-
ского и альпийского происхождения.

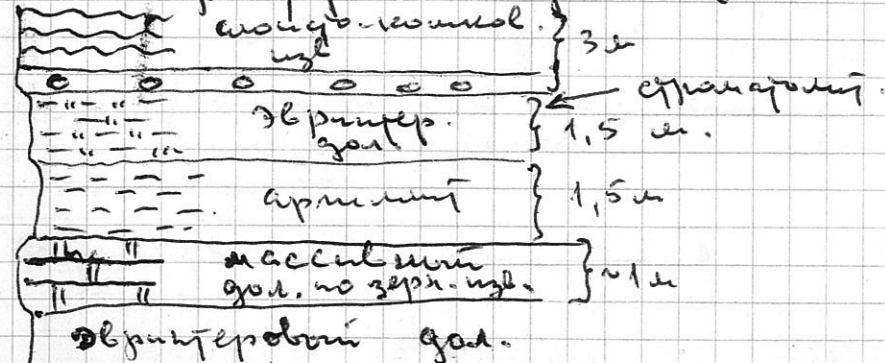


Фото 1/7 - гранулы и ПП урбесков 18
известняковой дамы и более-
значительные агригаты и агре-
гатовых доломитов.

Фото 1/8 - гранулы урбесков доломитов
и конгломератов с оско-
лками конгломератов + конко-
литов известняков.

Фото 1/9 - речные глыбы мрамора доло-
митов и еще агрегатов доло-
митов.

Всего в конгломератах много предла-
зых мраморных доломитов и доломитов.
Примерно в Оси много карбонатных
глыб. Примерно в середине конгломерата
с осколки доломитов красноватые (и 2-е)
с речными известняками доломитов в
середине. Встречаются также ~~и~~ 20
и при этом с крупными терма-
лина несколько реже красноватых.

Верхний конгломерат конгломератов с оско-
лками анатомических с мрамором.
То же конгломераты замещаются с
лагунами доломитов, а также
карбонатные с известняками, тогда
карбонатные доломитовые агрегаты доломитов
то-мраморных известняков. Доломитовые
мраморы из них мраморы, более
которые с осколки лагуны доломитов.

Фото 1/10-12 - с осколками конгломератов
и мраморных известняков и оско-
лками

Фото 1/13 - осколки 208А.

Sokol N=25

Dnestri paremal kaldal orogis enne
Sokol'i mäe.

Paljandub kogu see ja sokol' kontant.
F 1/23 - Rein osutab kontantile. See on kolmas
kannis allapoole metabasoidide ühtlase sokol'i
mugulaste saviakas lubjakivides.

Paljandi ilmas on mugulaste saviakas
lubjakivides markerite kiht: alumiinane argillit
leht, millel mikrokristalliline lüü. mugulaste
sellest 8,5 m kõrgemal õhuke berto-
millest kõrgemal meetri paksune mugulaste kar-
niss. Lahilõige lõpetab mõned meetrid kõrge-
mal.

Malinovtšõ N=26 ja 30

Dnestri vasemal kaldal, Malinovtšõ kaudu
allavoolu N=30 asemel orogis, 200 m mää-
rimestest mäedest, N=26 on selle järele seal,
kus kaldas muutub põrkeperveks.

N=26 paljandub markerite kiht -
alumiinane argillit sellest kõrgemal tih-
tend mugulaste saviakas lubjakivides.
Orogis seeläbi, selle vasemal pool, ja
paljandub osa allas on sokol'i berto-
millest sellest 4 m kõrgemal berno-
mugulaste lubjakivide kannis. Kogu on
berno- alumiinane osa 4 paksu tugevat
mugulaste lubjakivide panna, mille vahel
sügavad niisked moodustatud pehmetes
argillitsetes kivides. N. Predtšerni and-
meil on argillitide dolomiitide paardunud
mugulaste, II ja III kanni vahel oli laotatud
lubjakivi õhuke kiht.

Foto 24 - seljakott asub Soekli ülaosa
beromündikite kohal, pruum kard-
fassa markerib bernova alumiini-
osa.

Bernova karniidid moodustavad pool-
mugulpaist mudelis-detrüitsetest lubja-
kividest. Bernova ülemine pool on

Okopõ (N° 37-35 või N° 44 une mureat-
siooni järgi)

Asub Dnestri vasakul kaldal, Okopõ külast
ülespoole ca 0,5 km.

Paljandub pigorodoni lagunele domeri-
tide ja näsivoo tsükliliselt vahelduvate
lagunite ja medalike kivimite vahel.

Kommentaarid "Siluri tsükliliselt" profiili
jauks.

K.2 - 4 m. Dolomitsed peenekihtsed plaat, pool
argillidid või domeridid

K.3 - 1,4 m. Käärma tüüpi laminaarsed
dolomidid.

K.4. 1.0 m. Jaguneb kolmeks. All ja ülal
dolomiidistunud detrüitset lubjakivid, keskel
mikroskibilised massiivsed paksud dolo-
midsed poolledid kaarma tüüpi. Ülemise
lubjakivipanga ülalosas on olemas ka
kale diivil(?) vahel.

K.5 0.2. Argillitsavi valemist õhukeste
tumeda spangse dolomiidistunud lubja-
mü valemitega.

K. 6 - 2,7 m. Konar's-plaatsi kesmise kuni
shuressahtiline tume afaniitne dolomiti-
ne lubjaviin. Sisaldab arvukalt gas-
troide leperditsaid viindik et ka
karpe. ligi-lire koostis väga väene. No-
melik et suletud kello viin. lundakom. vahet.
Foto 2/1 - 4' ja 6 väli kontakti üle - distriktne
dolomitiistunud lbr. all kaarna-dolomiti.

K. 7 - 2.0 m. Kaarna tüüpi - võra laminaar-
ne dolomiti afaniitse põlvkonniga.

K. 8 - 0.5 m Dolomitiistunud lubjaviin pank.
Sümmeetrilise ehitusega. Kesel väga. kover-
noorne, ääres poola lähel afaniitseis vähes-
sana. Aardel erineb hästi voolatid stro-
matopoviseerisid. Tüüpilised stromatopov-pange
perfektset osa.

Foto 2/2-3 kaarna dolomiti lubjaviin pangaga.

K. 9 - 1,3 m. Värske tüüpi vcheldus.

K. 10. - 0.4 m Kaarna tüüpi dolomiti.

K. 11 - 2,6 m. Stromatopov lubjaviin pank.
suured unaridunud kolooniaid pank-
neved teatud tasemele. Vähesed on
põlvkonnalt distriktne, materjal, mis sisel-
dab lubjaviin veerisid.

Foto 2/4-5 Stromatopov lubjaviin pank.

Braga

Düshu vasemal kaldal silla ja
Hobõni viaduse vahel.

Peljandub regressiivne lühilõige grüit-
süni viitlik - muguljast sarikast aya-
süni lubjaviinist üle dolomitiseerunud
mõeldava tüüpi lubjaviinide kuni lagunen-
sete plantjaat dolomitidoni (isokovetsi viitid)

Foto 1/26 - Hobõni viadus

Foto 1/27 - peljandi aldooside

Foto 1/28 - grüitsüni peennihk - mugul-
jal lubjaviinid + Alla Jõesoo.

Grüitsüni ülemine osa ca 1,5 m ala-
tus on sekundaarselt dolomitistunud
tekstuur muutub värvus kollakas. Selle all-
osa on stromatopov-veeride rikkas kiht.
N. Prietšerovi tšehi lubjaviin isokovetsi kihti
desse.

Tõelise isokovetsi algus on ca 4
m paksune dolomitistunud kollakas
pangurahiiline pank. All on väga hästi
sorteeritud ja mõniskihiline osa (Foto 1/29).
Panga keskmise osa on onkolitne, ilal
jälle põimib kõrgemal lubjaviin pletitad mikro-
viitilised lagunenud dolomitid (Pär fotol
1/30).

Kõrgemal on dolomitid kaarna-tüüpi
erine ja edasi rühmitatud milles ülemine
osa on väga sarikas, all' marmoorsem ja
mugulja ehitusega. lagunenud kompleksis kopeb
kaas kaarna-tüüpi lagunenud dolomitid.
Kogu distrikt + lagunenud osa paksus on
9 m 10 cm.

Foto 1/31 - lagunenud alumine pind. 1/32 lagunenud
dolomitid.

Paljandi ilaoses 1 m paksune dolomütsund sookeritud-dolomütsund -
 dolomütsund lubjakivi ^{paus} ~~paus~~, mille all on
 on väike laimne kalvestuspind. Selle
 lubjakivi all on oolilubjakivi
 vaherist (5 cm) ja sellel 10 cm
 paksune stromatoliit. Edasi
 ei paljandu.

Foto 1/33 - Reim kivi on 1 la-
 gune kompleks ja ilmnise dolomütsund
 tunneli madalalubjakivide püüel.

Paljand N: 45

Dnestri jõe äärel kaldal 30 pyr'i
sündne vaskas.

Kaldapaljandis paljandub 1 m ala-
tusest gruntsuki valgete peen-poolmugul-
jad dolomüidistunud lubjakive ja selle
peal isakoveeni valgete teralist dol-
omüidistunud lubjakivide pank, millele
järgneb lagunenud argillitide ja kaama
tüüpi dolomüide kihistik roos ülemise
1.5 m paksuse dolomüidistunud lubjaki-
vide kihiga seega sama osa läbilõ-
kest mis paljandus Praga lähikülas.
Paljandi allpool teravas salikonnas paljan-
dub prigorodovi argillitide ja domeritide
läbilõige, sejuures kontakt isakoveeni sekun-
daarsele dolomüide II kihiga on vale-
Int salikonnas allpool.

Foto 2/8 - isakoveeni alumiste laustera-
liste dolomüidistunud lubjakivide ja dol-
omüide kontakt asub Peeln peal kõrgusel
üleal on II lubjakivide kihistik ja selle
peal ehtsad prigorodovi domeritid ning
argillitid. Paljandi vertikaalne ulatus
on kuni raskoni I stromatopora-kihini.

Isakoveeni ja prigorodovi piiri allal
on 1.1 m paksune sekundaarsele kaver-
nossete lubjakivide kiht (N: 7) Podolie mono-
grefias). Selle kihi mitmed mugavalt küh-
pimised on erindatud püritsete diskidega.
Kihi ülalosas oli lepardistidega lubja-
kivi vahelkiht. Kiht lõpeb 4-5 cm paksuse
valjalahustatud sooliselisega dolomüidistunud
lubjakiviga, millest ~~peal~~ kõrgemal on
kohati vähe helveste säilinud stromato-

lüt.

Järgneb domeritise argillide ca 20
cm paksune kiht, mis teatud kohtades
on hechtseentide ja segamini keeratud
(paleokarst).

Vinase laangid pinnal on ca 20-25
cm paksune peenteraliste laangide mikro-
skoopide lubjakivide kiht. Selle pinnal
meenutavad viirpindid. Kõrgemal ilmuvad
kollaka domeritide vahetihed. Seega on
lagunni tulemuse järgi järeldamine.

Prigorsdokis on rohkeate sarvete dome-
ritide ja dolomitiise domeritide sünkroon-
ne vaheldumine. Profiili alumises osas
esineb kihtide jätkuvaid stromatoliite. Ülemises
osas esineb 10 kuni 15 m paksune kiht
vahetihet. 3 meetri paksune rohete
domeritide viimases 2,5 meetris, sejuures kes-
mine on paksim (ca 12 cm). Hõlvõõra
medallimil on 6 bentoindividiiga grupp
1,5 m vahemikus. Ülemine on paksim
(12 cm) ühtlased paari cm paksused.
Kus paksim bentoind on profiili alu-
mises kolmandikus.

Tubtsin № 38

Dnestri vasem kallal külast ca 300 m allavoolu.

Paljandub rasvoni mittele keskmise osa. Lähilõige alumises pooles on põhiliselt tegemist vesiku tüüpi peen-
võrse afaniitse lõu, pindlõu ja dolomiid-
vaheldumise, milles trüchilist paig-
nevad massiivse afaniitse põlvkonnaga pind-
sed stromatopoorlühkivid. Neude põlvkonn-
pudega seotud seotud 1) afaniitsed lütsid-
mikrospoonnugulad peenlõunase tek-
tüüpi lühkivid, võimalik et retikulaar-
de tüüpi geneesiga, 2) afaniitsed "birds
eye" tüüpi kaltsiitide peskestega, "lühk-
võrre" (foto 2/14).

Lähilõige algab vesiku tüüpi vahel-
dusega mille peal ~20 cm paksune
afaniitse "birds eye" lühkivi sellel isua-
terava kontaktiga laud afaniitse pinn-
line (0,50 cm) kiht mille keskmises
osas ruumid segipaisatud stromatopoor-
võrre. Panga ülemises osas on palju suuri
- väikesi veeniseid, seotud eriti
stromatopoorse (foto 2/9-10). Mõnede
jõhuga suurel määral afaniitse kiht
üksikute "birds eye" kaltsiitide (Väin
mikrospoon) ja edasi tüüpi vesiku
tüüpi vaheldus.

Paljandi üldvaade (2/14). Kaardistati ja
- tõlgendati panga vesiku "panga
stromatopoorpanga" alumiinil püüel.

Paljandi keskmises osas paarselt stro-
matopooripangast kõrgemal, on tegemist
peamiselt sühtelise normaalmere-
liste mudalite ja detriit-mudalite sarve-
te mugulite või plaatimugulate lubja-
kividega. Siit võeti 8 ukaosast on viirus
proov (M 2). Sellest veidi kõrgemal võeti
3 allumises osas on sarvkalas elalikes-
tes lütsis-mugulate karbonaatset vahetli-
vestega murgis primitiivsete karinade Corvina
jaamseid. Vahetult kõrgemal stromatopoor-
pangale jämedetritse-spariitse kaitenkerge-
lisa.

Lähilõike ülalt on tegemist la-
guunete domeritide kaaria tüüpi dolo-
miitide (või granitide laminaarsete lubjaku-
vite) ja stromatopoori või detriitsete
pangade kile vaheldumise. Ühest süht-
elisest normaalsest poolmugulast pangast
päralt proov (M 3) - võeti 12.

Nybuarebyer Odr. 186.

Smolitsi asemel kaldal jõesekul
oreago ca 0,6 m koolmekohast Zire-
levtso küla idalosa kohal, verdi kõrg-
mal lüüja külast.

Paljandub ca 15 m lüüja ülemist
osa kogu konsoora kihistu muguljad trük-
kivate parrudega lubjainid ja alumiine
pool hõõgli müttselt peen muguljad
ja üblasemist mrg. saivamatist lubja-
inidest.

Malinovetsi lode.

K. 1. Algas 2,9 m parruse müttselt messiv-
se ja tugeva parruga müttselt
müttselt detritses-müttselt muguljadest kuni
poolmuguljadest lubjainidest väga avari-
kade muguljadest stromatopoori koloonidega.
Münd parrud on vähe, Erinev eluare-
dis Illidurid (K-1 a 5) tign (K-1 g) ja
kogu kivi ulatuses mõningad tabulid.

K. 2. a) Kõva osalt apamitse põhimassiga
kivim. Pamine ühekiigse. Veldavest strom-
topoorid müttselt erinevad veeristena.
b) Margiline peenlõhest ja muguljad müttselt
detritses lüüja väga müttselt parruga
brachiopoodid, trefilopoodid, teod, kperitilid
väikesed muguljad stromatopoorid, teha-
leedid, müttselt jne.

b) Kõva parru. Sõlled stromatopoori,
duskide vahel.

K. 3. Kivim sarnaneb 25. Näge müttselt
kõrre parru kompleksparru. Ülemine
osa kühklist (3 r) on tervelt erinev. Kivim

Nybuurebuzer - 186 Fotod.

F. 3/3-4 Proovi võlvine 13 r kihist (Ulo, Peep)

F. 3/5 Paljandi ülvade.

F. 3/6 Ustje kuni malinovski kuniis

F. 3/7 Ustje/malin. pür. Nüu kogus ml. 4 kihis.

F. 3/8 Kihid 25-6.

F. 3/9 Kihid 3 r ja 4 al. tekstuurid

F. 3/10 Tabulatsioonid kihis 55.

F. 3/11-12 Kihid 5 r - 6 a. qolokovo ja šutovo pür.

F. 3/13 Kihid 6 e, k ja 7 a

F. 3/14 Karmisid ja müssed 8-13 k. Rinn pea 11 k.

F. 3/15 Karmisid 8 d, 10 a ja 11.

28
on afaniitse põhimesega võrdlemisi fa-
nabaene. Mergel mugulato ja helidam
karbonaatsem. Samasid ülemisi kihile
vivimiga. Mergel võrreldes domerist.

Z. 4. Kõrgas kesumisevõimeline (afaniitne) heli-
viki helida lubimergi vahetult. Oli
näha nautiloid. Mõnustat tugevama paaga.

Z. 5. a-b) Ohukesevõimeline mudajas, loka-
lubimergi vahelduval nega kihis 3 r. Ennes
peamiselt trüütid ja üsineid faositiide.
Kihilis-mugulaga, tekstuur.

b) Kihis kesumisevõimeline, mergel sarika-
maks ja ilmselt mudas-detrüitid
mudalis-biomorfneid ning detritseid
võrreldes. Kihis lõpus paas lauditiitne
laas. Faunat näha siiski vähe, mõni
detrüidi määrdus suurend. Koralle ei
kohand. Mergis detrüiti vähe.

r) Ohukese horisontaalvõimeline suhteliselt
pehme mergi vahetult. Faunast
lähemini brachiopoodid. Koralle ei näe. Kihiti
peen laudetrüitne.

Z. 6. All (a) ja ülal (r) suhteliselt kõva,
kesumisevõimeline mergi vahetult. Ülemine on afaniitne paas. Mergis
kesumises osas enes ohukese detrüitid
vahetult. Mergel ise ka detrüitne, kesumise
sümpis kaardete horisontaalsete kõikumine.
Enes nähtav brachiopoodid, vähe münd
faunat.

Z. 7. a) Ohukese kuni kesumisevõimeline pealt-
mugulaga detrüitne-mudaline lubimergi helidam
lubimergi või domeristi vahetult. Mõnustat
faunast sisaldas vähe. Kihis pindadel kaardet
detrüidimärgid ja korrapärased nooma-
märgid.

roosakad

roosakad

5) Põgillitja mergli vaherihht.

29

6) Muguljas detritis - mudaline (lubjakivi) mille ülemine pind moodustab rügevanna nissi alles emdatud roostevanni laiuga ohukese bentoniidi(?) kihiga. Kihis erinev stromatopoor, mis on kontsentreerunud vähi ülemisele pinale.

7-9) Muguljad xini poolmuguljad mudalid detritisel lbr-d mitmete ssa korvades - hõõr sordidele lausdetritsete lubjakividega. Faunat vähe, enamasti peene detritsi rajal.

Z. 8. All (8a) ja ülal (8g) emdatud suhteliselt paksude poolmugulja lbr korvades - dega, mille vchele jääb muguliste lubjakivide siirdeline suine niss. Faunast erineb väikesed brachiopoodid. Kihipindadel merghs on kaugad detritid lubjakividega.

Z. 9. Ohukese ühiline seerim - tungi vaheldus. Alamiitidel lubjakivid domeenidid (või merghid) mudalid - biomorfselt vaherihhtidega. Alumises pöös viinad enam. Erineb mõneste gastropoodide brachiopoodide, leperditiirid ja ka dentariidide.

Z. 10. All (a) ja ülal (b) kõvem, värske (c) väga merghine niss. Väga faunarikas. Alumises osas mitu dikri. Kõrval detritne mergh. Erineb all stromatopoor. Kõhi ülatas palja brachiopoodid (Biomorfselt vaherihht Camarotoechia murel'ga.). Erineb dentariidide krinoidide varreltistid, leperditiirid.

Z. 11. Väga selge panna eluasendos Illio - na priscaga. Kivim detritne poolaf - niine.

K. 12. Paus tūtlane muguljas bulgaru
pagnel volmes ca 80 cm paku-
sus mīks. Alkmine (b) kōige sa-
kam.