

Ю. ХЕЙНСАЛУ

ТЕКТОНИЧЕСКИЕ НАРУШЕНИЯ В ТООМПЕА (ВЫШГОРОД ТАЛЛИНА)

Ü. HEINSALU. TEKTOONILISED RIKKED TOOMPEAL (TALLINN)

Ü. HEINSALU. DISLOCATIONS IN THE OUTLIER TOOMPEA (TALLINN)

Доплейстоценовый денудационный останец Тоомпеа имеет длину около 500 м, ширину 250 м и высоту до 48 м. В верхней части он сложен известняками, местами обнажающимися на отвесных уступах, а в нижней — аргиллитами и песчаниками ордовика. Слон этих пород залегает моноклиinally, падая в южном направлении под углом в среднем $0^{\circ} 15'$.

В обнажении уступа (рис. 1, обн. 1), который находится в 20—50 м севернее башни «Длинный Герман», наблюдается повышенный угол наклона известняков ($5\text{--}10^{\circ}$ на юг) и прослеживается семь мелких сбросов, развитых по крутопадающим трещинам. Последние расположены на расстоянии 1—8 м друг от друга и имеют северо-западное или субши-

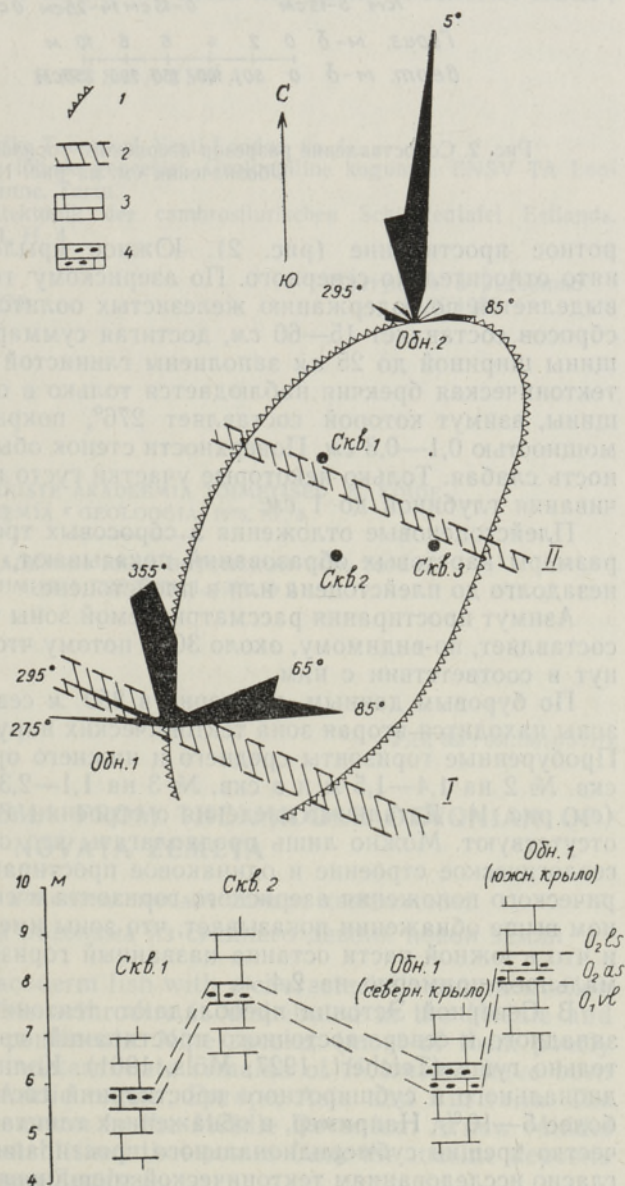


Рис. 1. Тектонические нарушения; роза-диаграммы и геологический разрез останца Тоомпеа: 1 — крутой склон или уступ, 2 — зоны нарушений, 3 — известняк, 4 — оолитовый известняк. Горизонты: O_1vl — волховский, O_2as — азерский, O_2ls — ласнамягский.

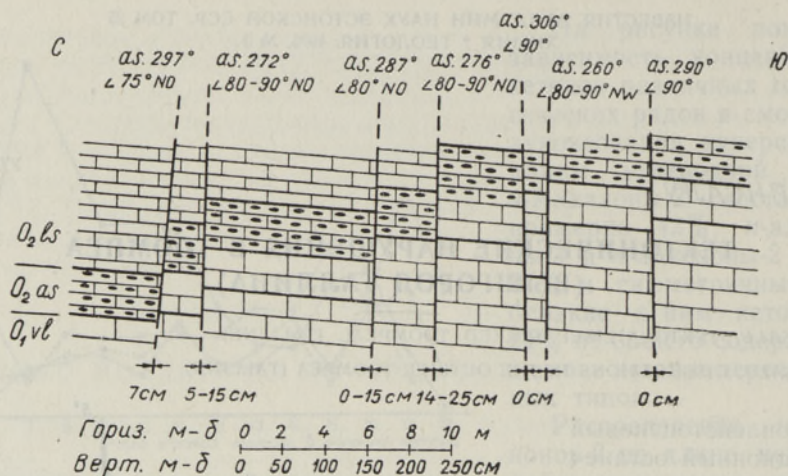


Рис. 2. Сопоставление разрезов азерского горизонта в останце Тоомпеа. Обозначения см. на рис. 1.

ротное простирание (рис. 2). Южное крыло всех сбросов приподнято относительно северного. По азерскому горизонту, который четко выделяется по содержанию железистых оолитов, амплитуда отдельных сбросов составляет 15—60 см, достигая суммарно 2,2 м. Сбросовые трещины шириной до 25 см заполнены глинистой буровато-серой мореной; тектоническая брекчия наблюдается только в одной из них. Стенки трещины, азимут которой составляет 276°, покрыты кальцитовый коркой мощностью 0,1—0,3 см. Поверхности стенок обычно ровные, закарстованность слабая. Только некоторые участки густо покрыты ямками выщелачивания глубиной до 1 см.

Плейстоценовые отложения в сбросовых трещинах и незначительные размеры карстовых образований показывают, что сбросы образовались незадолго до плейстоцена или в плейстоцене.

Азимут простирания рассматриваемой зоны тектонических нарушений составляет, по-видимому, около 300°, потому что наибольший сброс вытянут в соответствии с ним.

По буровым данным, примерно в 250 м северо-восточнее описанной зоны находится вторая зона тектонических нарушений (Кйппару, 1970). Пробуренные горизонты среднего и нижнего ордовика залегают здесь в скв. № 2 на 1,4—1,5 м и в скв. № 3 на 1,1—2,3 м выше, чем в скв. № 1 (см. рис. 1). Детальные сведения о строении этой зоны нарушений пока отсутствуют. Можно лишь предполагать, что обе зоны имеют сходное геологическое строение и одинаковое простирание. Сравнение гипсометрического положения азерского горизонта в скв. №№ 1 и 2 и в описанном выше обнажении показывает, что зоны имеют ступенчатый характер и что в южной части останца названный горизонт находится выше нормального примерно на 2,4 м.

В Северной Эстонии преобладают тектонические трещины северо-западного и северо-восточного простираний, причем сеть первых значительно гуще (Teichert, 1927; Möls, 1961). Количество трещин субмеридионального и субширотного простираний составляет, как правило, не более 5—10%. Например, в обнажениях глинта восточнее Таллина количество трещин субмеридионального простирания не превышает 4%. Согласно исследованиям тектонической трещиноватости, в обнажении Выш-

города вблизи башни «Длинный Герман» количество трещин субмеридионального простираения составляет около 20%, субширотного — около 19% и северо-восточного — около 18%. (Относительное количество трещин северо-западного простираения не устанавливалось, поскольку обнажение имеет то же направление.)

В обнажениях северного склона Вышгорода количество субмеридиональных трещин достигает почти 49% (см. рис. 1, обн. 2). Следовательно, для исследованных участков Вышгорода характерна относительно густая сеть трещин субмеридионального и субширотного простираений. Это обусловлено, очевидно, наличием зон тектонических нарушений. Такой вывод совпадает с литературными данными, согласно которым повышенное количество трещин отмеченных простираений наблюдается на тех территориях, где моноклинальное залегание слоев нарушено (Геология СССР, т. 1, 1971).

ЛИТЕРАТУРА

- Геология СССР, т. 1. 1971.
 Kõnnapuu S. 1970. Lasuvusriike Toompeal. Eesti Loodus, nr. 4.
 Möls E. 1961. Eesti aluspõhja lõhede geneesist. Geoloogiline kogumik. ENSV TA Loodusuurijate seltsi väljaanne. Tartu.
 Teichert C. 1927. Die Klufftektonik der cambrosilurischen Schichtentafel Estlands. Geol. Rundschau, XVIII, H. 4.

Институт геологии
 Академии наук Эстонской ССР

Поступила в редакцию
 16/X 1975

EESTI NSV TEADUSTE AKADEEMIA TOIMETISED, 25. KÕIDE
 KEEMIA * GEOLOOGIA. 1976, Nr. 3

ИЗВЕСТИЯ АКАДЕМИИ НАУК ЭСТОНСКОЙ ССР. ТОМ 25
 ХИМИЯ * ГЕОЛОГИЯ. 1976, № 3

Elga MARK-KURIK

УДК 567 : 551.734 (470.117)

ARTHRODIRE HOLONEMA FROM THE MIDDLE DEVONIAN OF NOVAYA ZEMLYA

ELGA MARK-KURIK. ARTHRODIIR HOLONEMA NOVAJA ZEMLJA KESKDEVONIST

Эльга МАРК-КУРИК. АРТРОДИРА HOLONEMA ИЗ СРЕДНЕГО ДЕВОНА НОВОЙ ЗЕМЛИ

Holonema is a large placoderm fish with a characteristic ornamentation of ridges and tubercles. This arthrodire is distributed in the Middle and Late Devonian of several continents. Nine species (most of them poorly known) and a number of indeterminate remains of *Holonema* have been found in North America, Arctic region, Europe, Asia and Australia. The genus seems to be more common in the Middle Devonian. A new Middle Devonian species can be established that comes from the marine deposits of the southern part of Novaya Zemlya.