

А. В. ВАРДАНЯН

## МЕЛКАЯ СКЛАДЧАТОСТЬ В ЗОВАШЕНСКОЙ АНТИКЛИНАЛИ

Зовашенская антиклиналь прослеживается по среднему течению р. Арацогет (Джанам-дараси) и имеет почти широтное простирание. Она с севера граничит с Советашенской синклиналью, с востока — с Джафарлинской, а с юга — с Кяркинской синклиналями. К западу шарнир Зовашенской антиклинали погружается и дальше, снова воздымаясь, соединяется с Урцским антиклинорием.

Зовашенская антиклиналь имеет асимметричное строение. Так, в южной ее части северное крыло более широкое и пологое, чем южное, что обуславливает опрокидывание свода к югу. Совершенно противоположную картину мы наблюдаем в северной части антиклинали. Здесь северное крыло более узкое и крутое, чем южное.

На обоих крыльях имеются разрывные нарушения типа сбросов, амплитуда которых доходит до 150—200 м.

Ядро Зовашенской антиклинали сложено карбонатно-терригенными отложениями фаменского яруса. В основном, это мелко-среднезернистые известняки серого цвета, темно-бурые и белые кварциты, а также черные глинистые сланцы, среди которых встречаются маломощные пропластки фосфоритов.

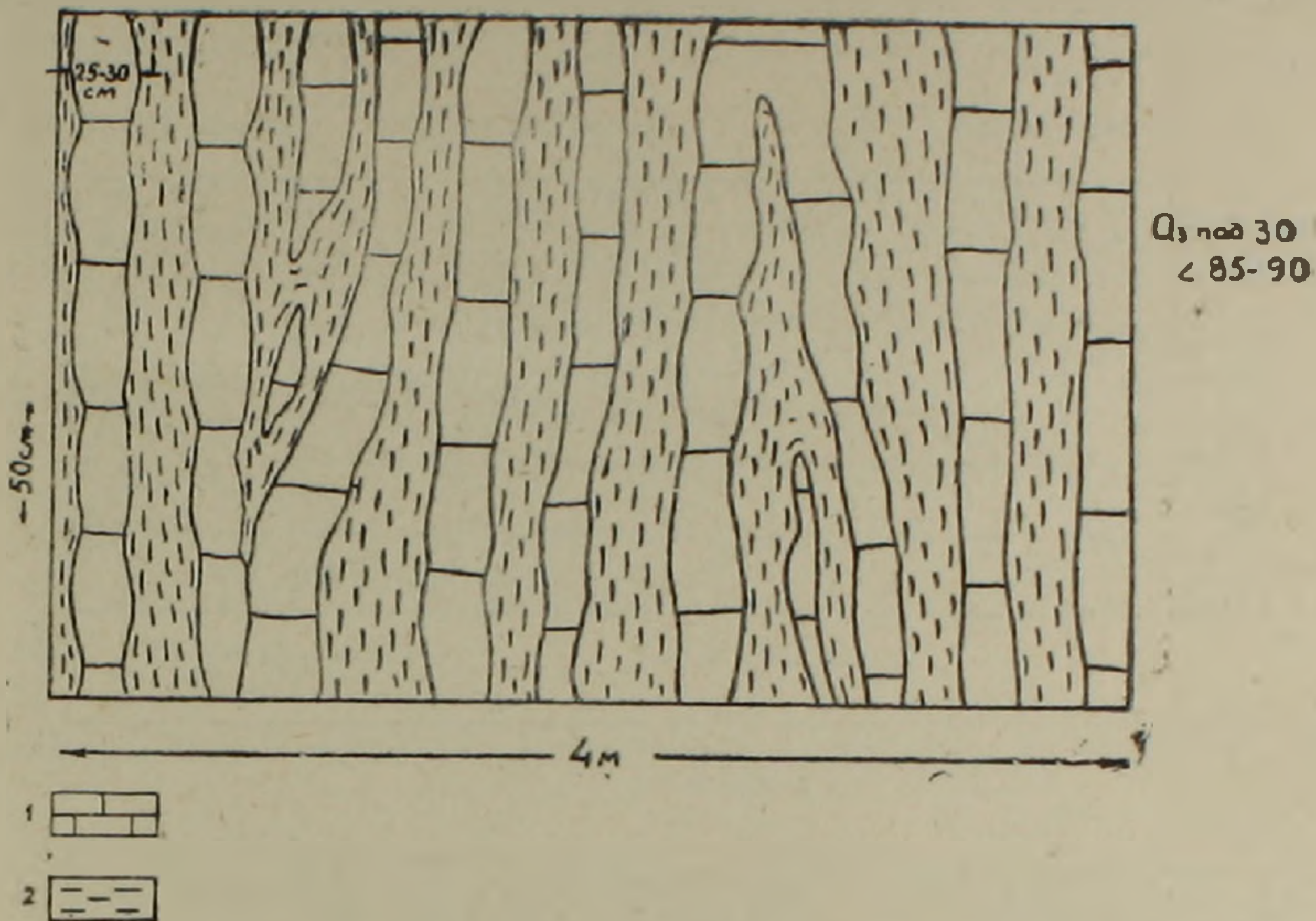
На обоих крыльях, на отложениях фаменского яруса согласно залегают породы турнейского возраста, которые представлены теми же отложениями, что и первые, однако, здесь известняки преобладают. Среди отложений турнейского яруса также встречаются фосфориты. Отложения турнейского возраста согласно сменяются породами визейского яруса, которые сложены исключительно средне-слоистыми известняками темно-серого цвета.

Темно-серые, битуминозные известняки перми трансгрессивно, а местами и с угловым несогласием перекрывают отложения визейского яруса. Контакт перми и карбона хорошо выражен маломощным (2—5 м) красно-бурым эрозионным слоем. На пермских известняках трансгрессивно, с угловым несогласием и с базальным конгломератом в основании залегают светло-серые и белые крупнозернистые известняки эоцена.

Особенно интересное строение имеет Зовашенская антиклиналь в своих периклинальных частях. На северо-востоке, на левом берегу р. Арацогет, разлинзованные и поперечно-трещиноватые тонкослоистые известняки турнейского возраста залегают почти вертикально: аз. пад. СВ  $30^\circ < 80-85$ . Среди известняков имеются маломощные слои черных глинистых сланцев (10—15 см), в которых наблюдается кливаж (фиг. 1). На юго-западе Зовашенской антикли-

нали, к периклинали, наблюдается такая же картина, где круто ( $70—80^\circ$ ) залегают известняки визейского яруса.

Зовашенская антиклиналь привлекательна еще своей мелкой складчатостью, которая наблюдается не только в ядре, но и на обоих



Фиг. 1. Северо-восточная периклиналь Зовашенской антиклинали.

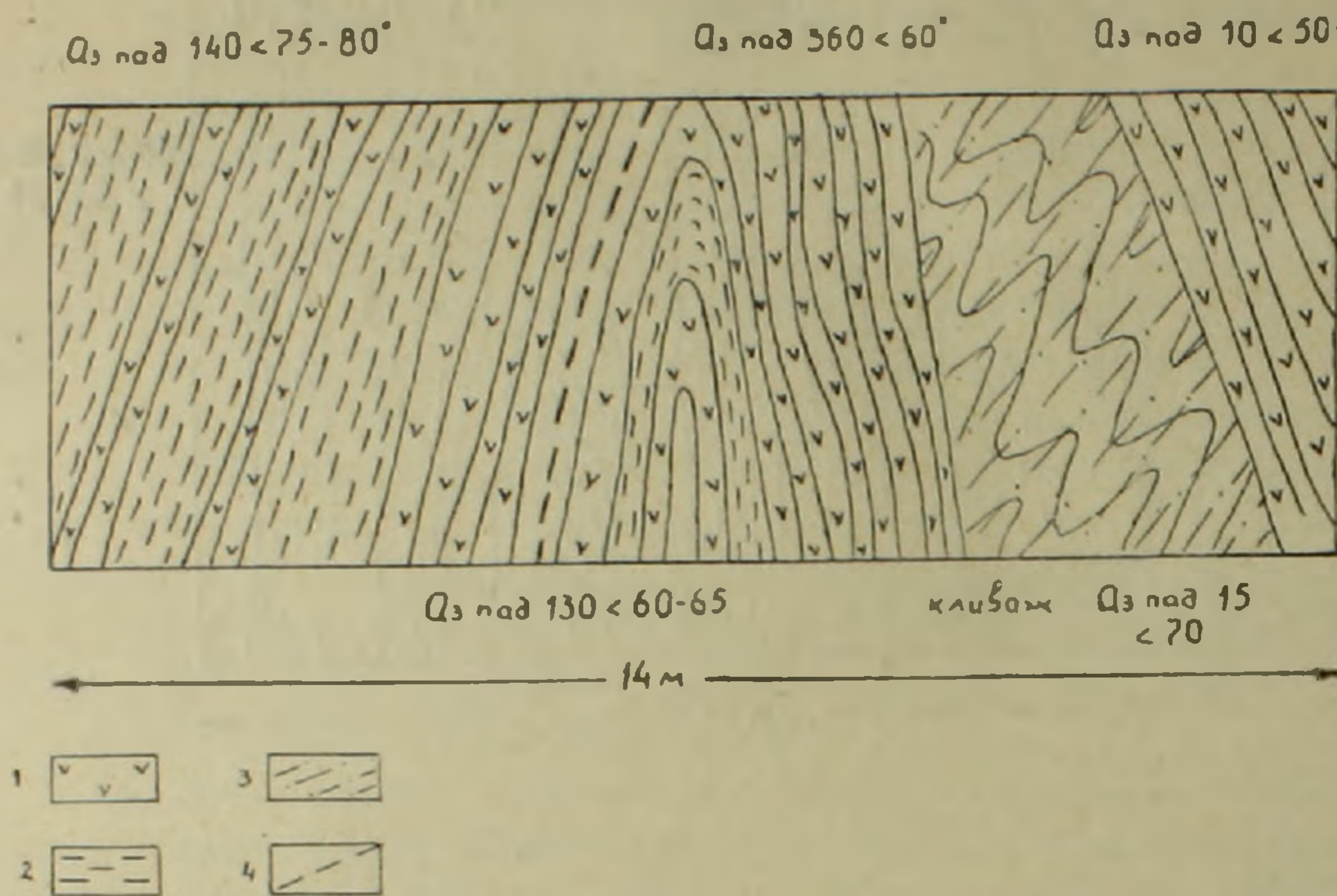


Фиг. 2. Антиклиналь на южном крыле Зовашенской антиклинали.

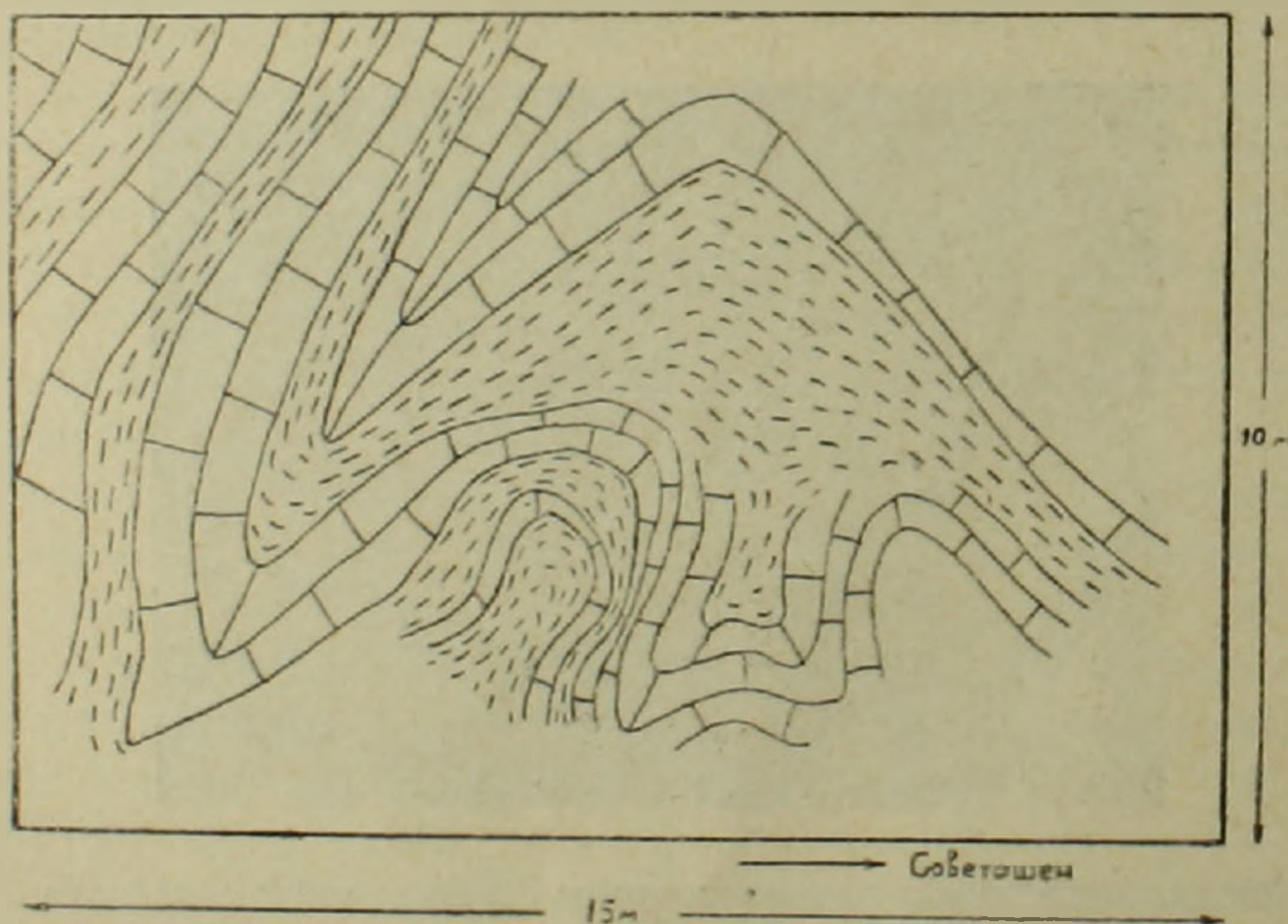
крыльях. Так, на южном крыле Зовашенской антиклинали, среди кварцитов (которые преобладают) и глинистых сланцев турнейского возраста наблюдается изометричная, прямая складка (фиг. 2). Здесь при сминании слоев в складку, как будто решающую роль сыграли более пластичные глинистые сланцы. В них наблюдается тече-

ние материала от крыльев к своду, где их мощность увеличивается почти в 2—3 раза. Мощность кварцитов также увеличивается в своде.

Ближе к замку, на южном крыле Зовашенской антиклинали, среди кварцитов и глинистых сланцев фаменского яруса наблюдается небольшая изоклиная складка (фиг. 3). На северном крыле этой



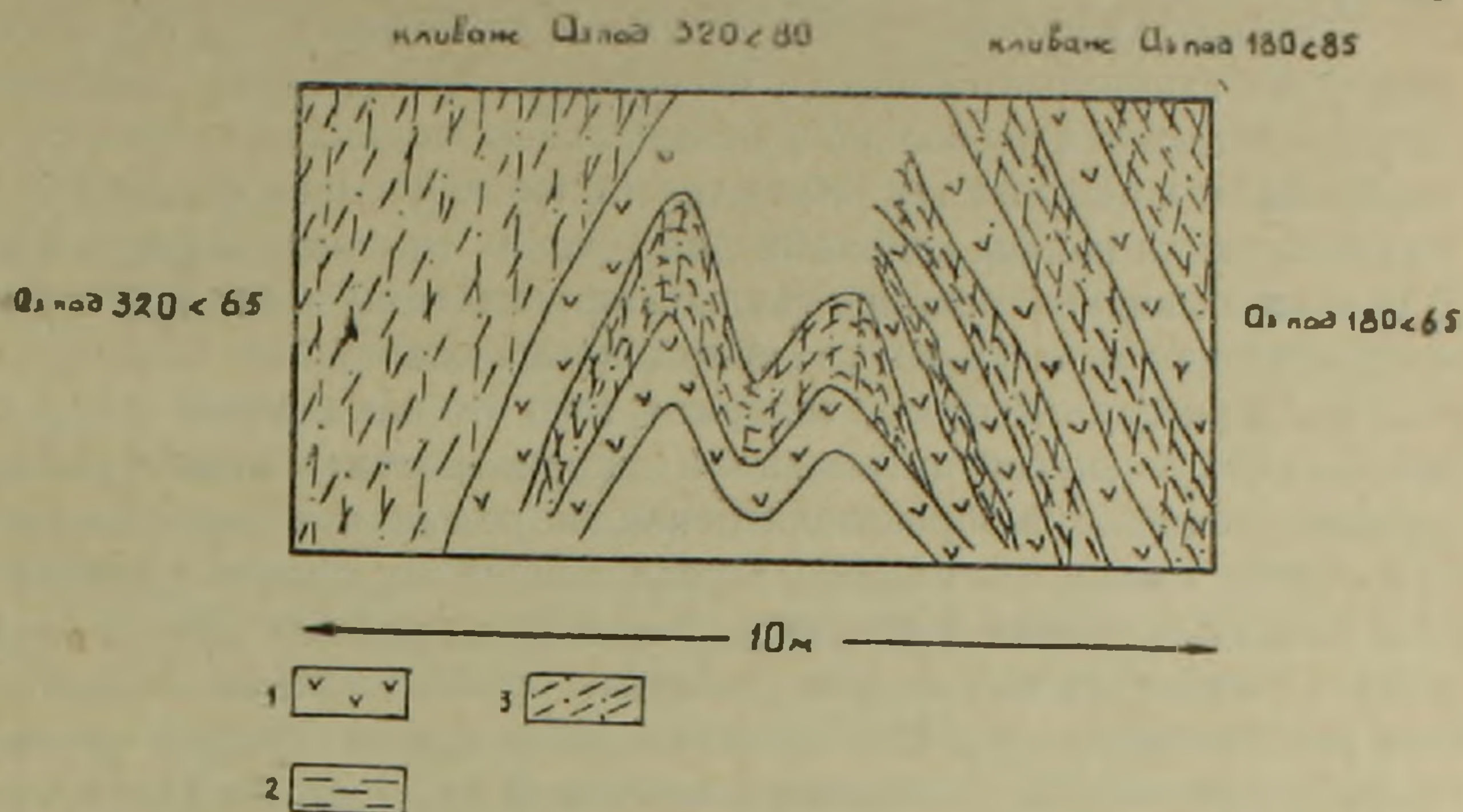
Фиг. 3. 1—кварцит; 2—глинистый сланец; 3—кливаж; 4—разрывное нарушение.



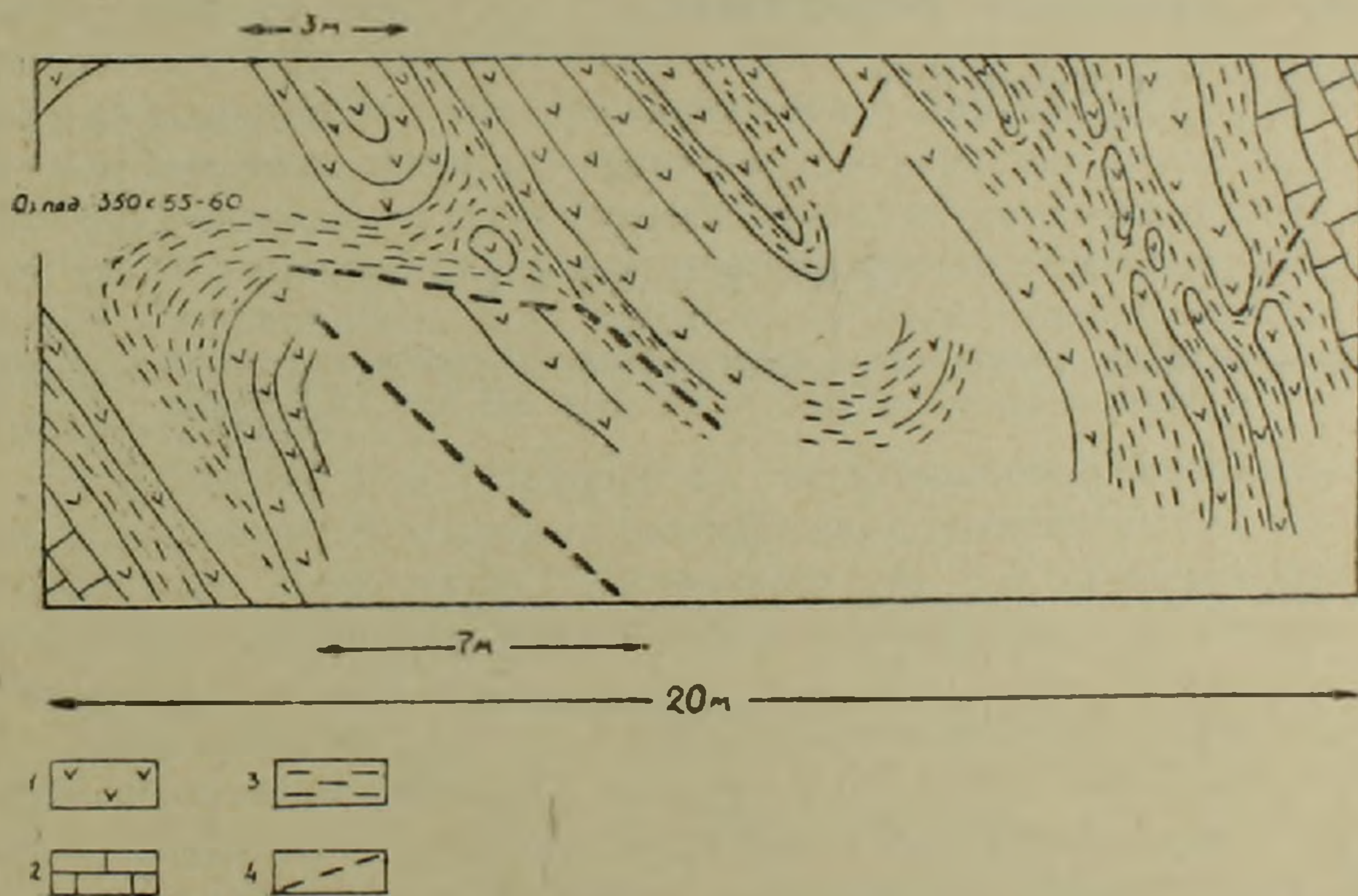
Фиг. 4. Мелкие складки на северном крыле Зовашенской антиклинали.

складки, в глинистых сланцах образовались более мелкие складки, где хорошо выражен также кливаж течения (параллельный осевым плоскостям складок). На южном крыле отчетливо виден разрыв среди кварцитов.

Из многочисленных зарисовок, сделанных на северном крыле Зовашенской антиклинали, приведем одну из более интересных (фиг. 4). Складка сложена тонкослоистыми известняками и глинистыми сланцами турнейского яруса. Как видно из зарисовки, ядро



Фиг. 5. Ядро Зовашенской антиклинали: 1—кварцит; 2—глинистый сланец; 3—клинваж.



Фиг. 6. Ядро Зовашенской антиклинали: 1—кварцит; 2—известняк; 3—глинистый сланец; 4—разрывные нарушения.

антиклинали осложнено более мелкой складчатостью. Очень хорошо выражено течение глинистого материала к сводовой части антиклинали, где его мощность увеличивается в 4—5 раз. Мелкие складки встречаются также в ядре Зовашенской складки.

В самом ядре, среди кварцитов и глинистых сланцев фамен-

ского возраста. наблюдается прямая изометричная складка (фиг. 5). В строении складки глинистые сланцы преобладают и среди них наблюдается главный кливаж течения. Местами среди кварцитов глинистые сланцы выклиниваются.

Другая складка построена более сложно (фиг. 6). Ее слагают кварциты, глинистые сланцы и известняки фаменского возраста. Здесь наблюдается несколько изоклинальных мелких складок с опрокидыванием на юго-восток. Имеются также маленькие разрывы, которые служили как-бы каналами для течения глинистого материала. В кварцитах видны трещины скалывания, местами отдельные куски кварцитов как-бы плавают среди глинистых сланцев.

Вышеуказанные факты говорят о том, что как в замке, так и на крыльях Зовашенской антиклинали широко развита мелкая складчатость. Очевидно в образовании складок решающую роль сыграли пластичные глинистые сланцы. Среди глинистых сланцев наблюдается кливаж и течение материала. Там, где глинистые сланцы чередуются с кварцитами или известняками, среди последних наблюдается разлинзование, а также трещины скалывания. Везде в мелких складках наблюдается увеличение мощности слоев от крыльев к замку. Таким образом, Зовашенская антиклиналь имеет очень интересное строение и необходимы дальнейшие исследования для объяснения механизма ее формирования.

Институт геологических наук  
АН Армянской ССР

Поступила 15.II.1966.  
Поступила 15.II.1966.

#### Л И Т Е Р А Т У Р А

Аракелян Р. А. Стратиграфия палеозойских отложений юго-западной Армении и прилегающих частей Нах. АССР. Изд. АН Арм. ССР, 1952.