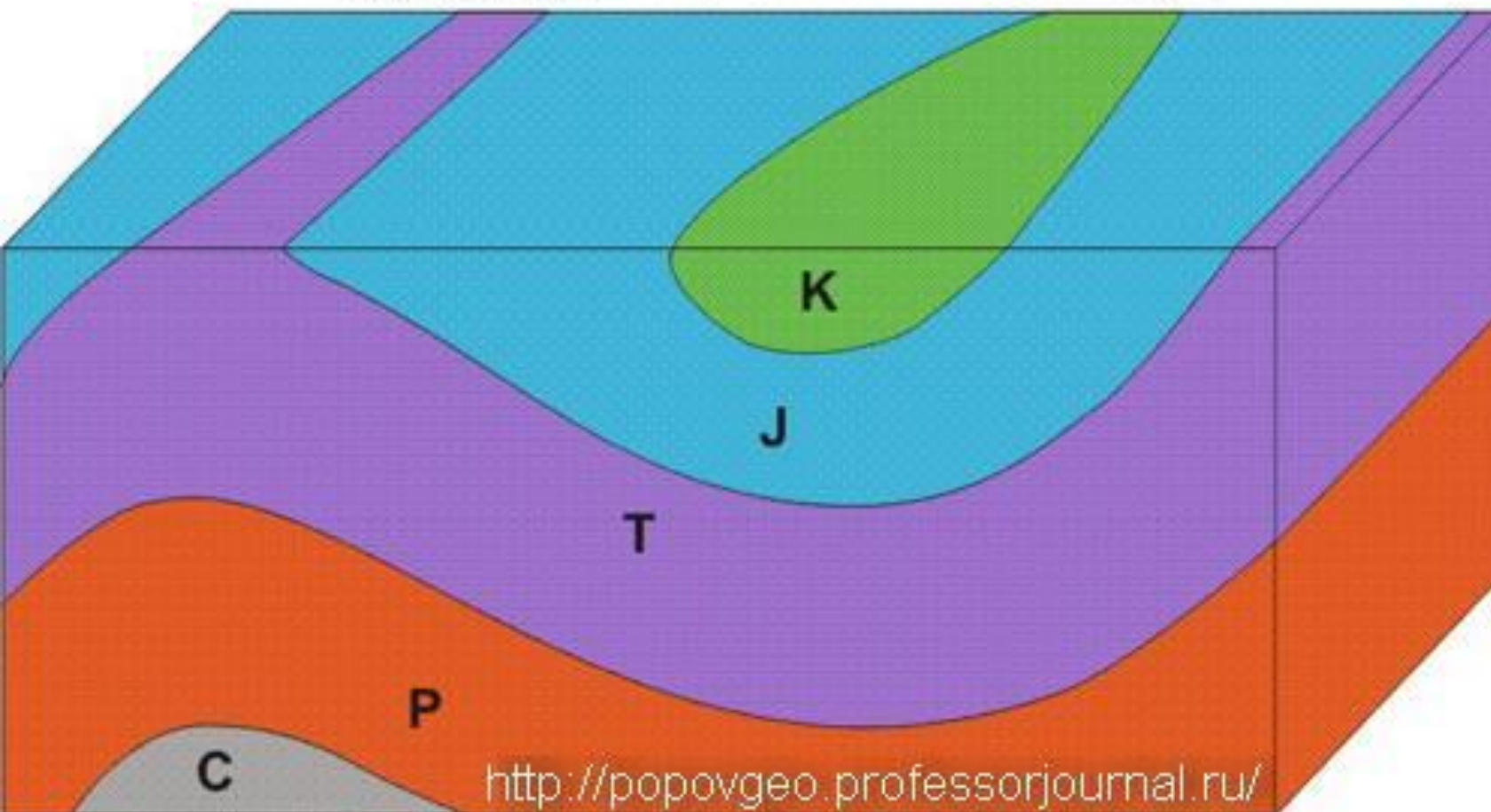


Структурная геология и геологическое картирование

Складчатые и разрывные дислокации пластов.

Антиклинальная
складка

Синклинальная
складка

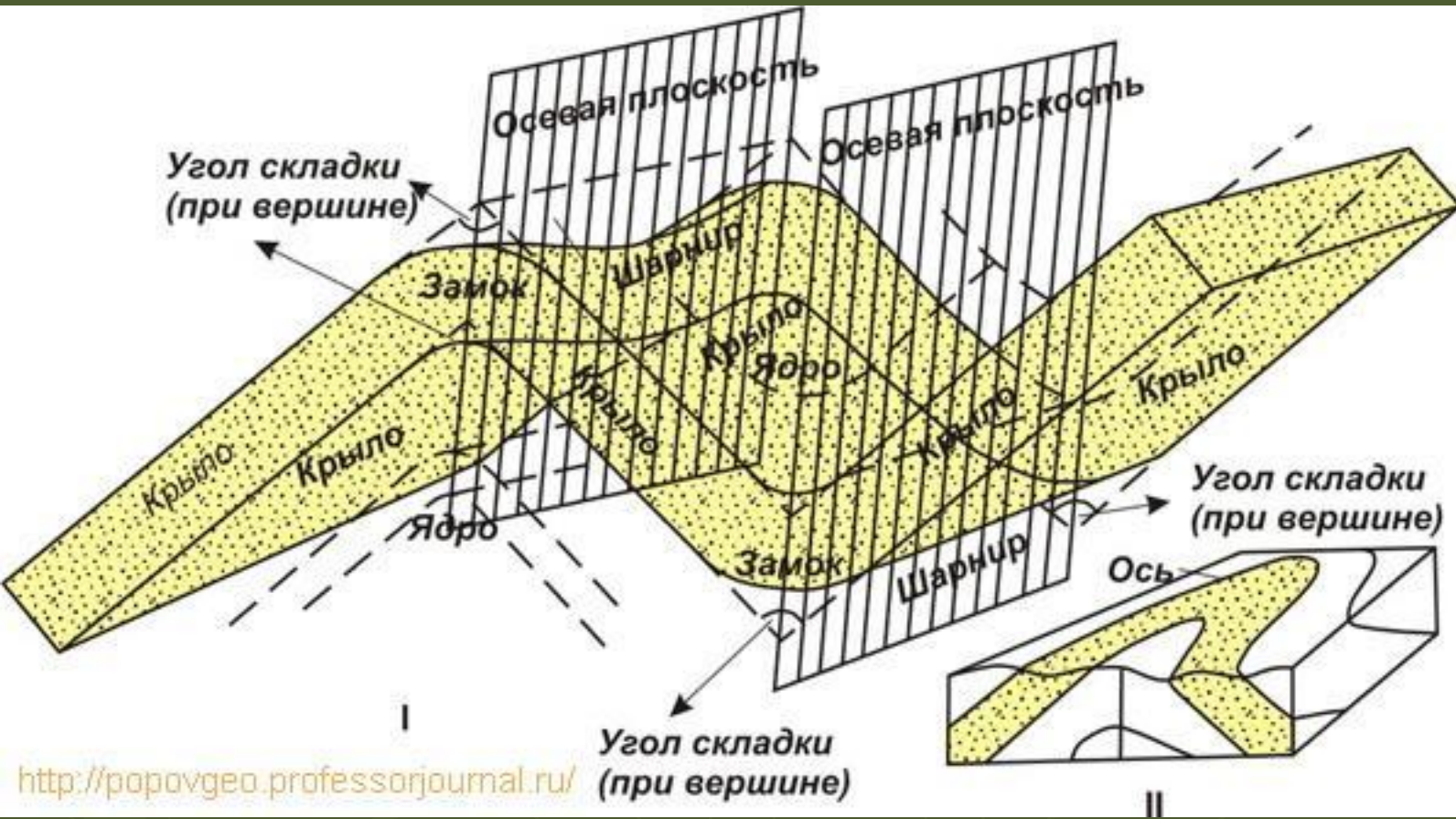


ых,
х
сти:



Разрывные дислокации образуются в результате интенсивных тектонических движений, сопровождающиеся разрывом сплошности пород и смещением слоев относительно друг друга. Амплитуда смещения может быть от нескольких сантиметров до километров при ширине трещин до нескольких метров.

Пликативные дислокации горных пород



залегающие
одним углом
форма
них
астов без

<http://popovgeo.professorjournal.ru/>

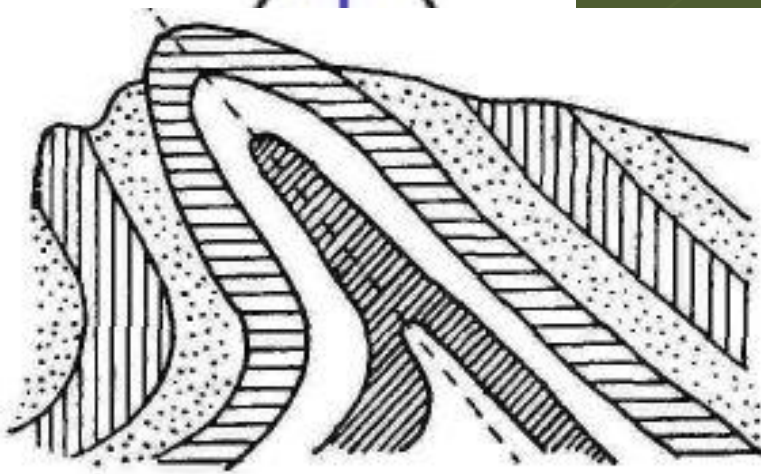
В пликативной дислокации складчатые слои вращаются по своей оси, вращательное движение происходит по вертикали. Дислокация складчатых слоев происходит вращением вращательной оси, которая является осью вращения. Периодами шарнира. Крылья – боковые части складок, примыкающие к своду. Осевая линия – ось складки – линия пересечения осевой поверхности с горизонтальной плоскостью. Угол складки – угол образования пликативной дислокации, характеризующий ориентировку складки в плане и определяется азимутом простирания.

В зависимости от положения осевой поверхности в пространстве выделяют следующие разновидности складок:

Прямые складки - осевая поверхность вертикальна, а крылья падают в разные стороны под одинаковыми углами.
Опрокинутые складки - осевая поверхность круто наклонена, а крылья падают (наклонены) в одну сторону под разными углами. В этих складках различают

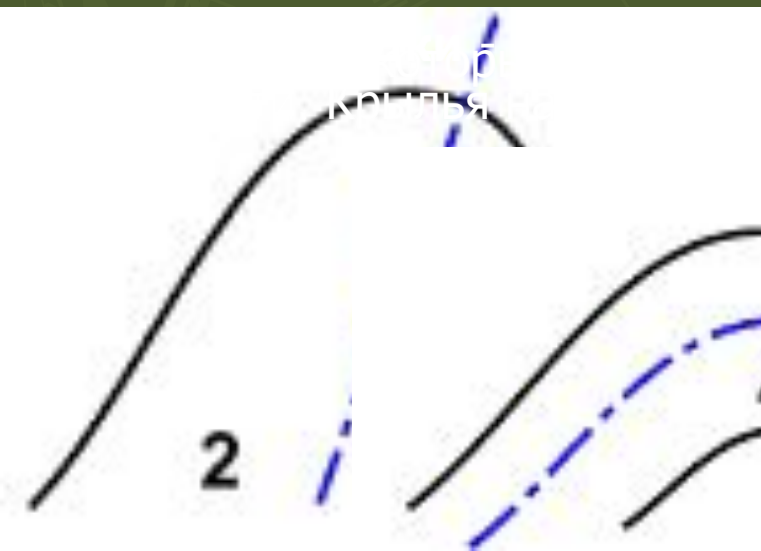


осевую поверхность и крылья.



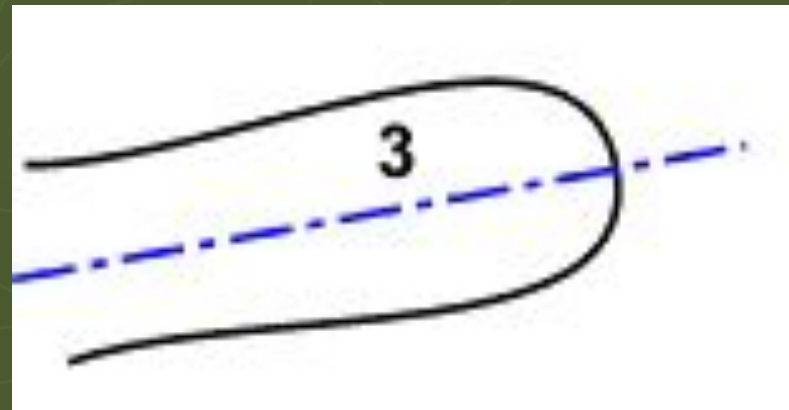
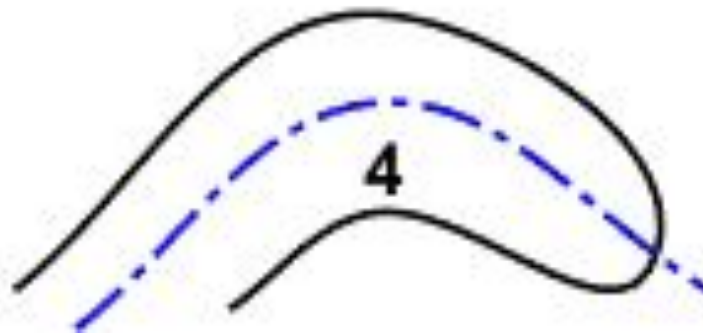
Опрокинутая антиклинальная складка.

Осевая поверхность наклонена к горизонту, а крылья падают в разные стороны под разными углами.

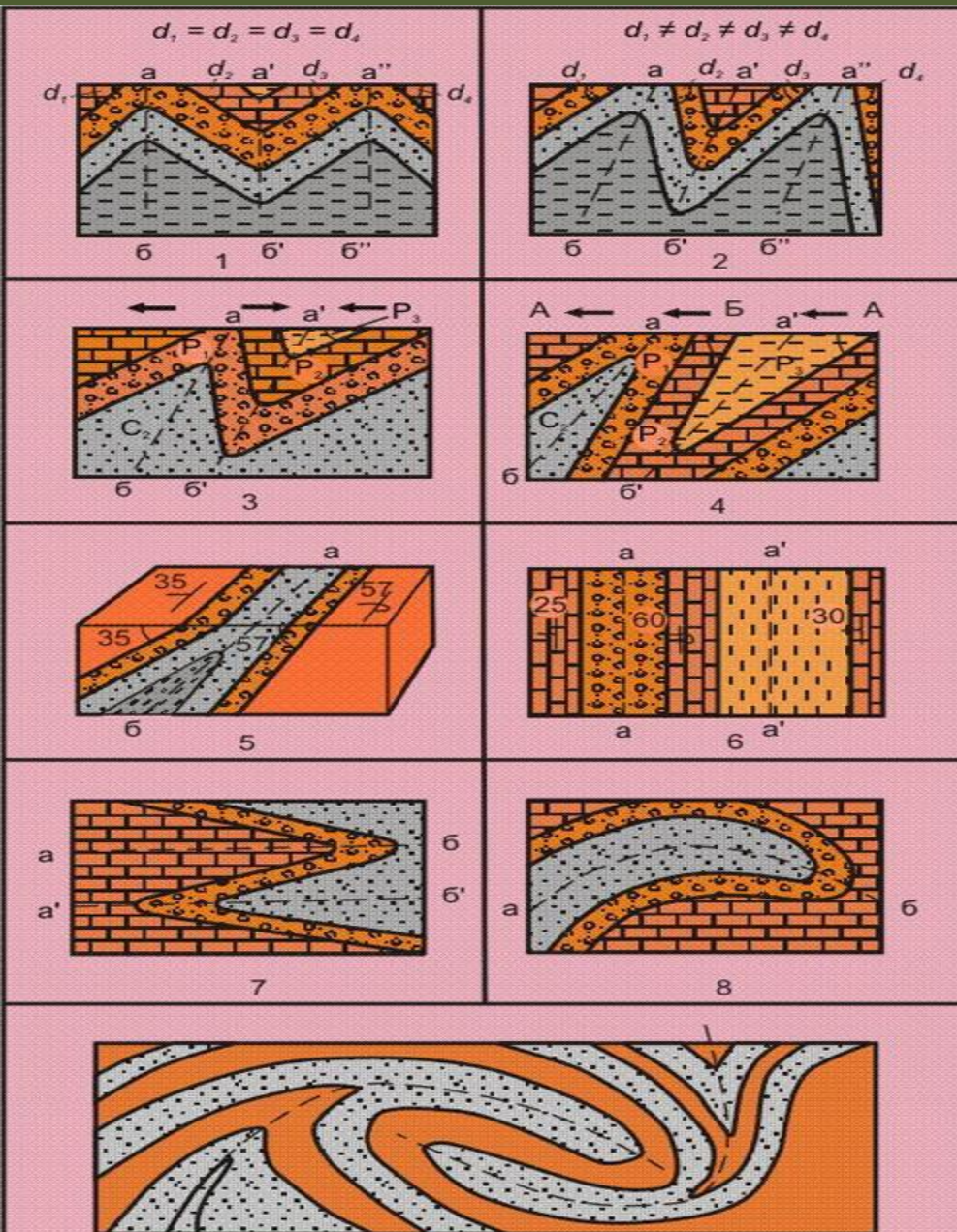


Осевая поверхность параллельна горизонту, а крылья падают в одну сторону под одним углом.

Осевая поверхность параллельна горизонту, а крылья падают в одну сторону под одним углом.

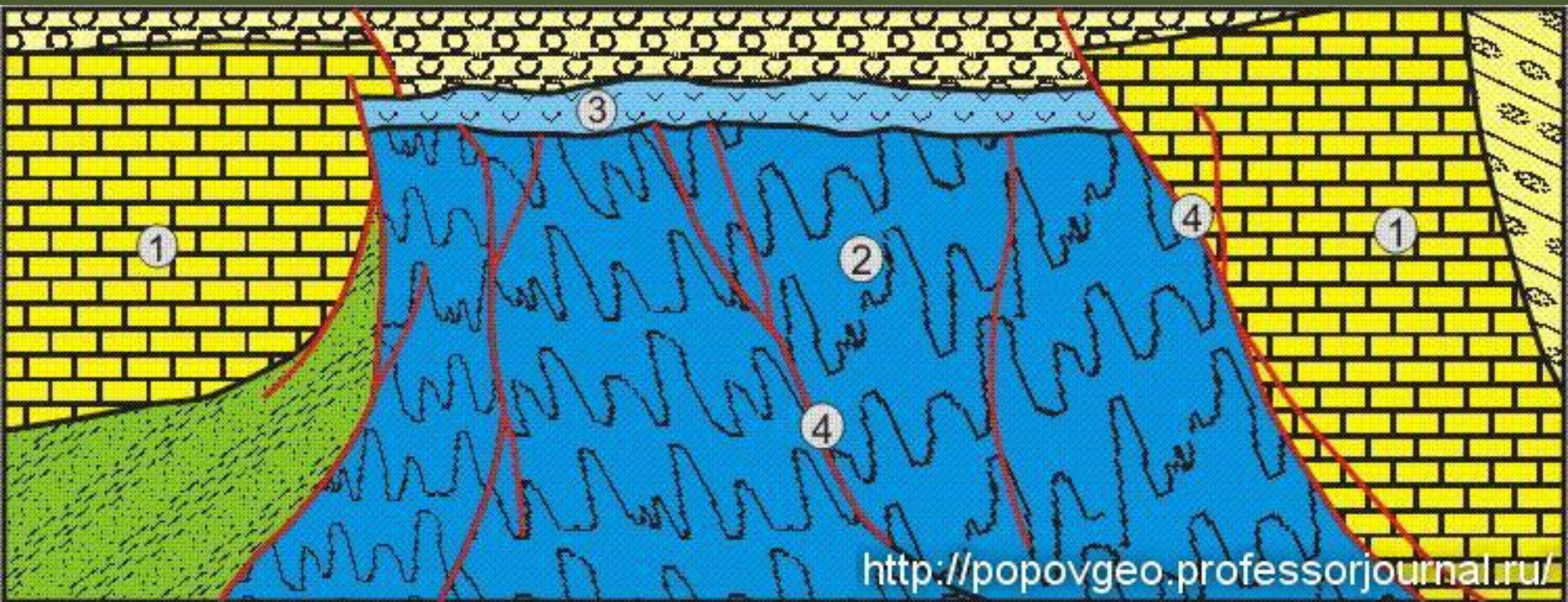


Классификация складок по положению осевой плоскости.



Шарнир складки по простиранию
 Форма складок зависит также от
 часто испытывает побуждение или
 соотношения крыльев замка. В
 возмущение и представляет не
 зависимости от этого складки могут
 быть **острыми**, когда линия это
 явление называется **ундуляцией**. В
 образуют острый угол (до
 90°), **тупыми**, с углом более 90°,
 складки, когда одно крыло вдоль оси
изоклинальными, с параллельным
 расстеленно переходит в другое. В
 антиклинальных складках и тупым
 замком, **всеребристыми**, с
 замыкание
 пережимом крыльев, **сандучными** с
 называется **периклинальным**, а в
 Положим широким замком. В
 продольном сечении складки
центриклинальным, у которых длина
 бывает **линейными**, у которых длина
 превышает ширину более чем в три
 раза, **брахиформными**, с
 отношением длины к ширине меньше
 трёх и **куполовидными**, с примерно
 одинаковыми размерами длины и
 ширины складки.

Разновидностями антиклинальных складок являются **диапировые складки** и **соляные купола**. Их образование связано с присутствием в ядрах этих складок пластичных пород (глин, солей, гипса), которые, под действием огромного давления вышележащих пород, выжимаются и внедряются в эти породы, образуя пологий свод и крутые боковые поверхности.

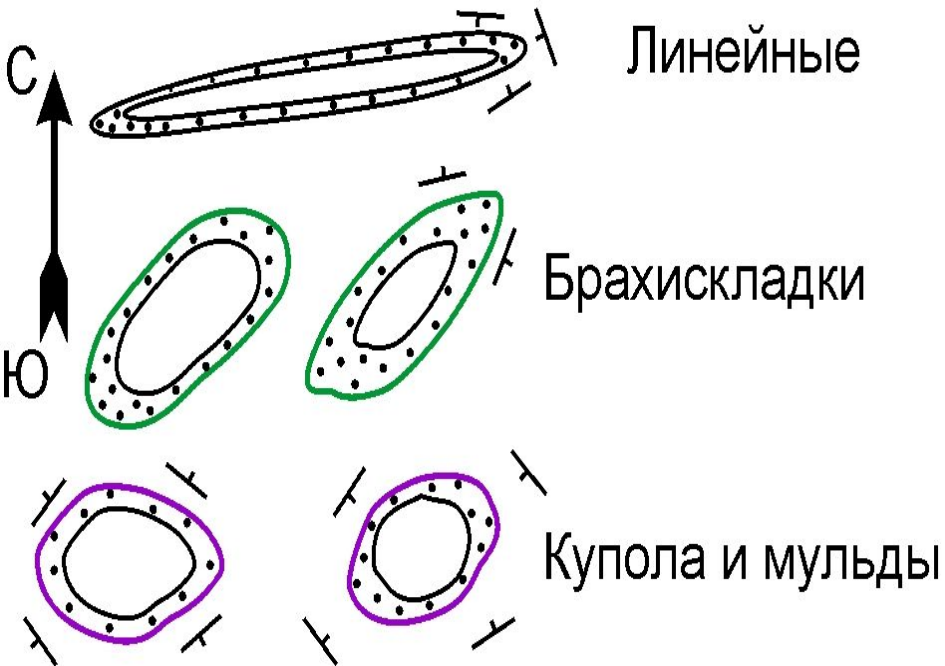


Диапировая складка: **1** - вмещающие породы, **2** - пластичные породы ядра, **3** - соляная шляпа, **4** - разрывные нарушения

Принято классифицировать складки по двум основным признакам по морфологии и происхождению. Симметричные, асимметричные, прямые, косые, наклонные, опрокинутые, лежачие и др. выделяют по положению осевой поверхности или по форме в поперечном сечении. По отношению длинной оси складки (длины) к ее короткой оси (ширине) или по степени удлиненности на геологических картах различают: линейные, брахиформные куполовидные и чашевидные или мульды.

Морфологические типы складок

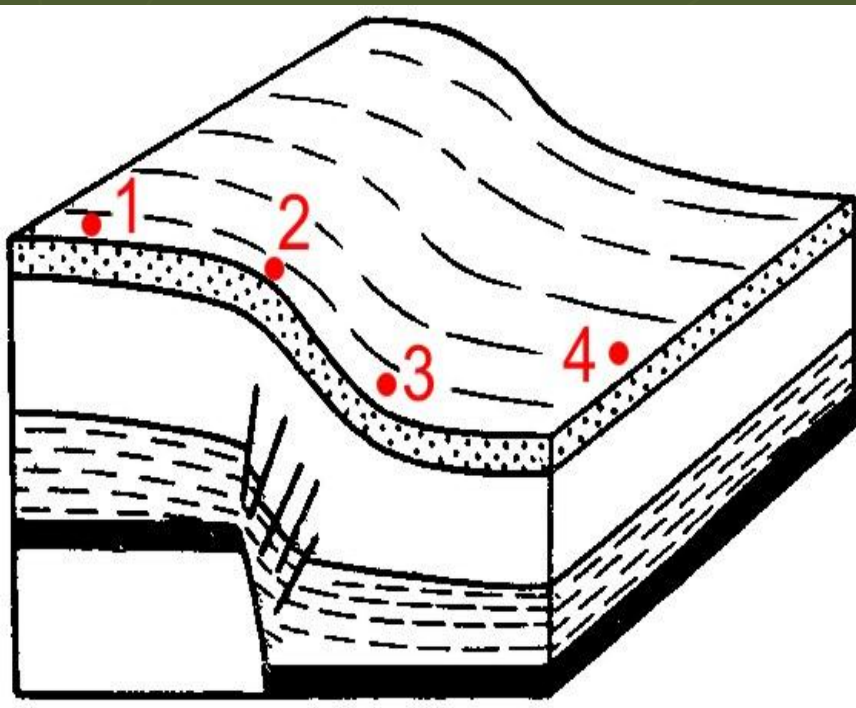
1. По степени удлиненности на геологических картах



2. По форме в поперечном сечении



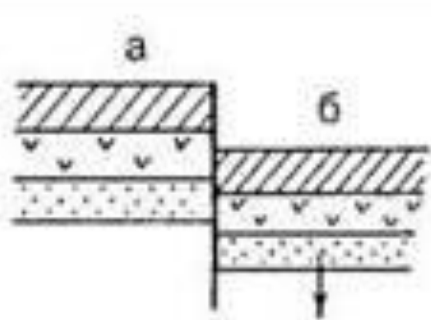
Помимо складок на фоне слабодислоцированных моноклиально залегающих слоистых толщ горных пород иногда встречаются коленообразные изгибы-ступени, называемые **флексурами**. Они могут быть очень крупными структурами с коротким крылом в несколько километров и даже десятков километров. Флексуры характерны для платформ.



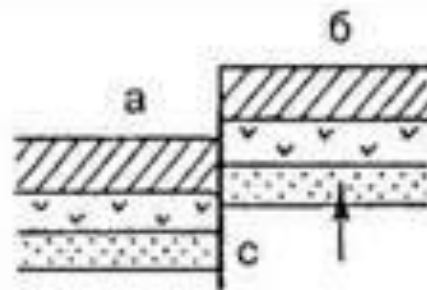
Флексура — моноклиальное и горизонтальное залегание слоев нарушается коленообразным изгибом, обусловленным возведением на породы тангенциальных тектонических сил.

У них в вертикальном разрезе выделяют следующие элементы: *Верхнее или поднятое крыло* **(1–2)**, *нижнее или опущенное крыло* **(3–4)** и *смыкающее крыло* **(2–3)**.

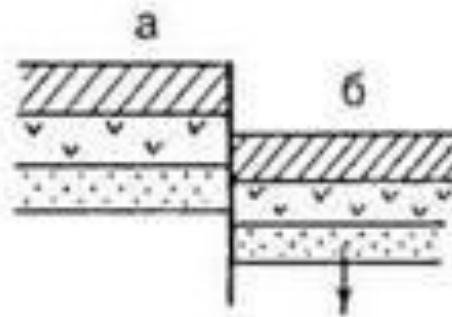
Разрывные типы дислокаций



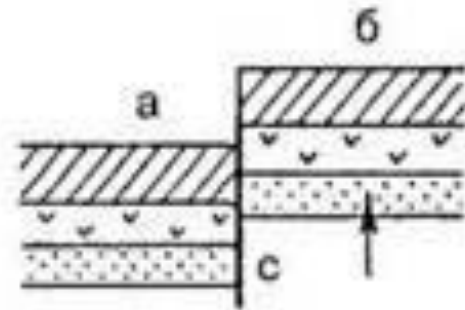
Сброс



Взброс



Сброс



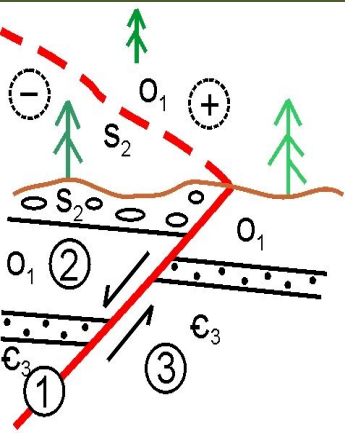
Взброс

Сбросы – разрывные нарушения, когда подвижная часть земной коры опустилась вниз по отношению к неподвижной.

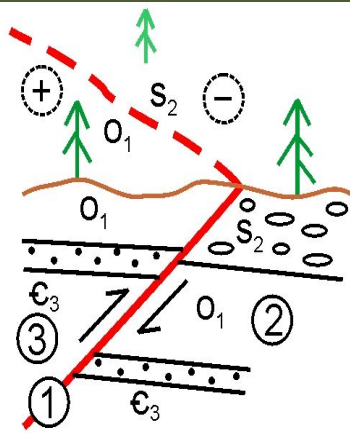
Взброс – разрывное нарушение, когда подвижная часть земной коры поднялась в результате тектонического движения по отношению к неподвижной.

Разрывные типы дислокаций

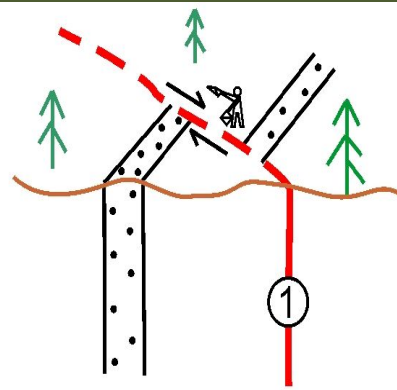
Морфологические типы простых разломов



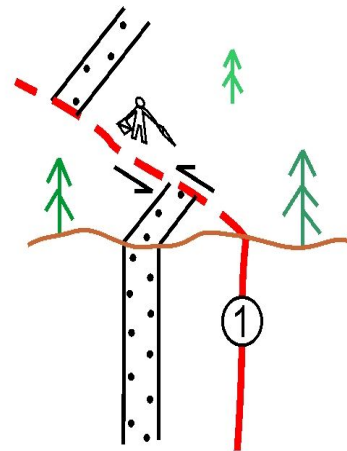
СБРОС



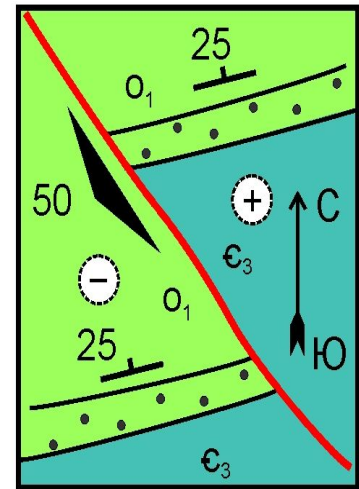
ВЗБРОС



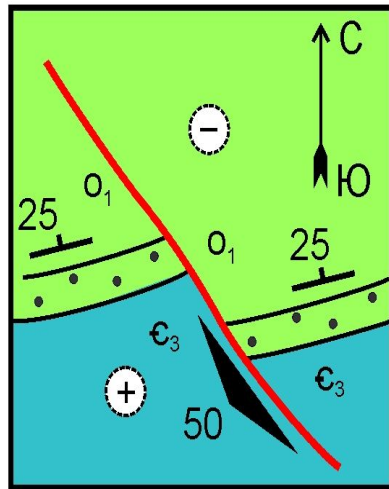
ПРАВЫЙ СДВИГ



ЛЕВЫЙ СДВИГ



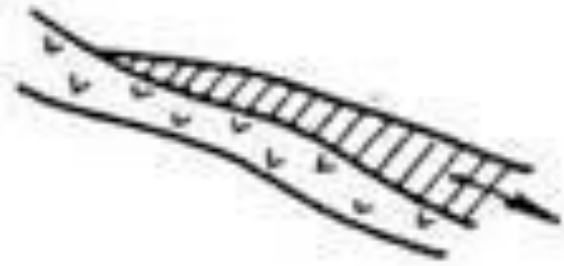
СБРОС в плане



ВЗБРОС в плане

Признаки нарушенности разломами слоев горных пород на геологических картах следующие:

- 1)** смещение выхода разновозрастных пластов вдоль определенных, часто прямых, линий;
- 2)** удвоение (или вообще повторение) выхода серий пластов, или же наоборот выпадение пластов, нормально существующих в данном районе;
- 3)** соприкосновение по определенным линиям разновозрастных толщ, выведенных на один гипсометрический уровень.



Сдвиг



Надвиг



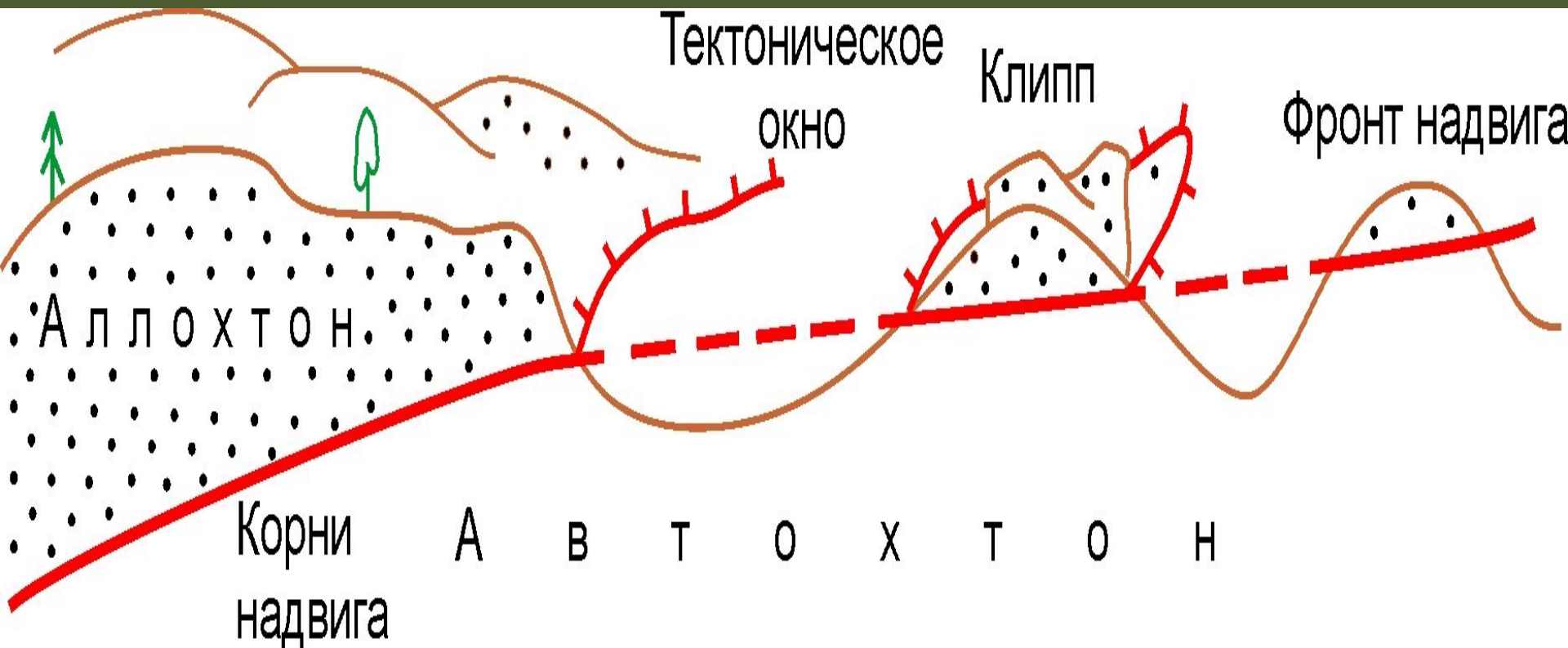
Грабен — когда подвижный участок земной коры опустился по отношению к двум неподвижным участкам в результате тектонического движения.

Борст — обратное грабену движение.

Сдвиг — представляет собой разрывное нарушение, в котором происходит горизонтальное смещение горных пород по простиранию.

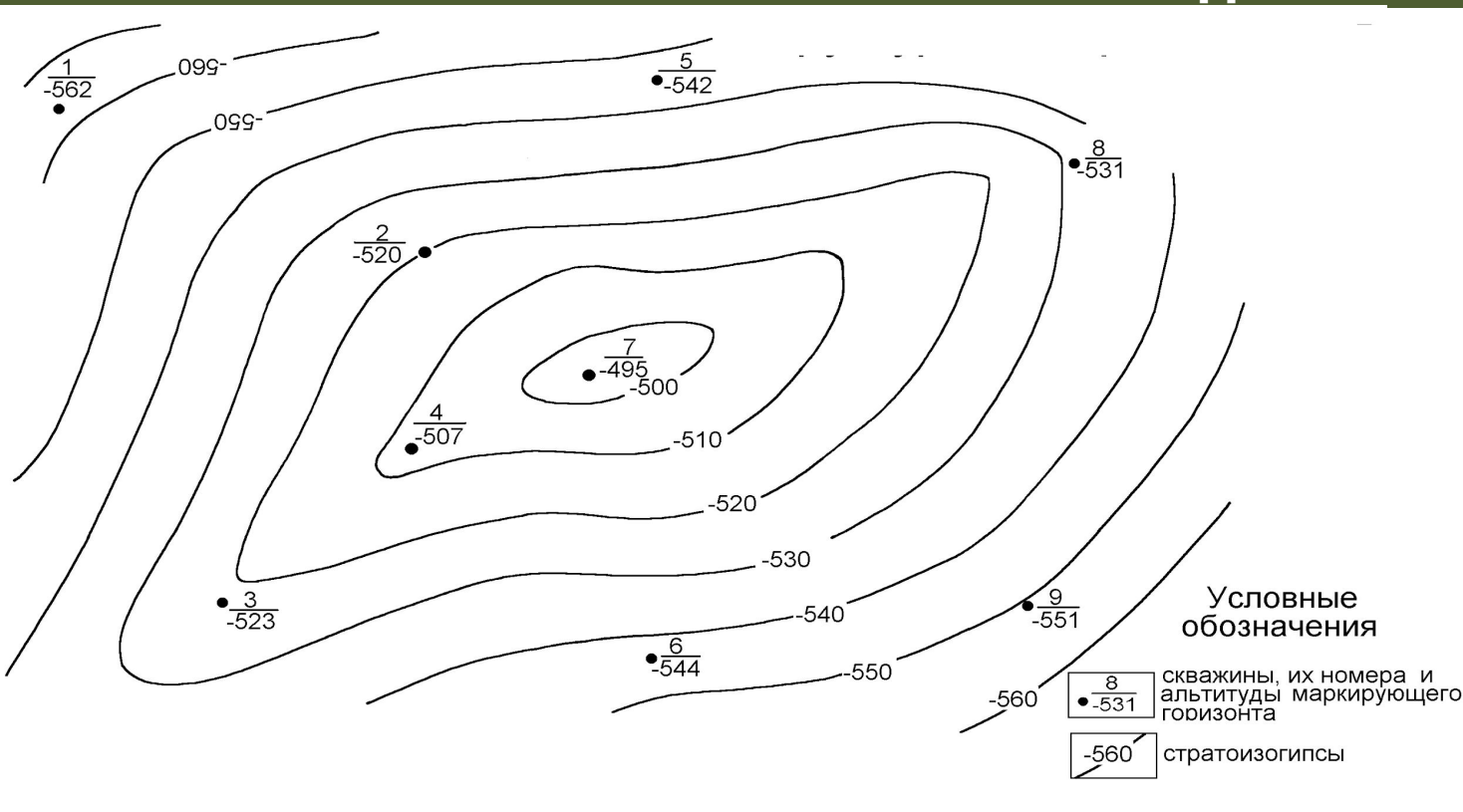
Надвиг — обратное сдвигу перемещение.

Строение надвига или шарьяжа



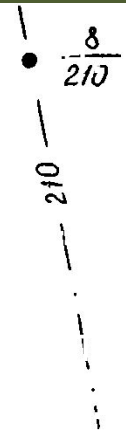
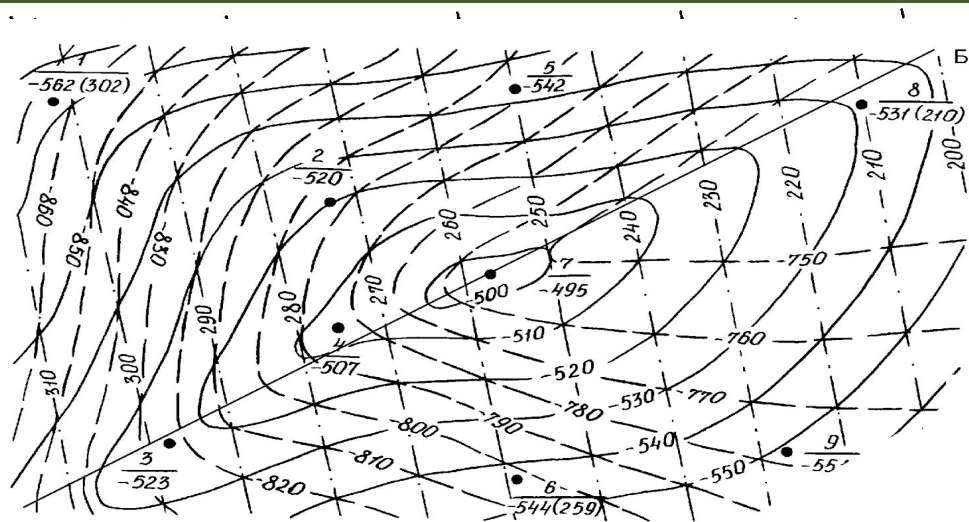
На геологических картах линии надвигов параллельны горизонталям рельефа.

ПОСТРОЕНИЕ СТРУКТУРНОЙ КАРТЫ МЕТОДОМ ТРЕУГОЛЬНИКОВ



3. Выбрать сечение стратоеизогипс, то есть вертикальное расстояние между
6. Провести линейную интерполяцию. Надписав карандашом на сторонах
на профили стратоеизогипс, а также отметить их горизонтальные значения
по профилю стратоеизогипс, а также отметить их горизонтальные значения
пересекать стратоеизогипсы, а также отметить их горизонтальные значения
8. Значения стратоеизогипс подписать в их разрыве (основание цифр должно быть
направлено внаклона структурной формы. Обформить чертеж в соответствии
Методом линейной интерполяции стратоеизогипс, а также отметить их горизонтальные значения
длинах стратоеизогипс, а также отметить их горизонтальные значения
будут вписаны в профиль. Так как длина стратоеизогипс равна 100 м, то
устий скважин и надписать их номера.

ПОСТРОЕНИЕ СТРУКТУРНОЙ КАРТЫ МЕТОДОМ СХОЖДЕНИЯ И ПРОФИЛЕЙ СТРУКТУР.



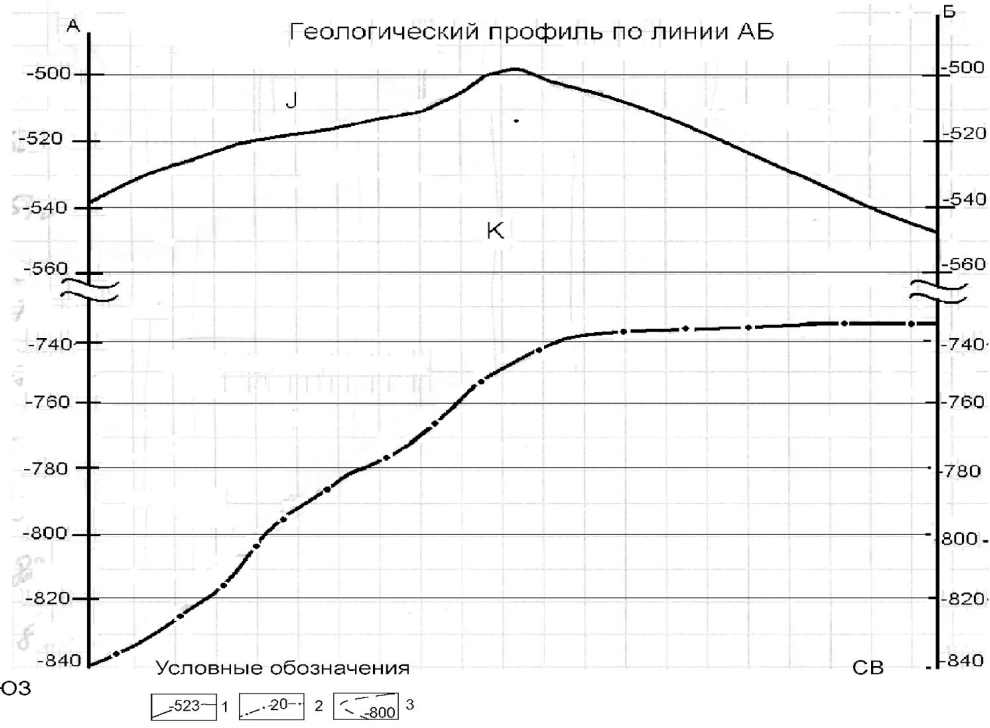
пересечения изохор со
псами поверхности К
чения изохор из
ратоизогипс найти
солютных отметок
J.

ь плавными линиями
ще одинаковые
отметки. В результате
структурная карта
лученная методом

Условные
обозначения:

- 1--скважины
- 2--номера скважин
и вертикальные
мощности (толщины)
- 3 - изохоры

ь профильный разрез по
и картам.



Оформить работу в соответствии
ми на треугольнике аналогично тому,
с правилами можно на том же
лученного между поверхностями. Для
листе
4 и соединить точки с одинаковыми
алегания нижней поверхности
чидась карта изохор (вертикальных
должно соответствовать сечению
фин.