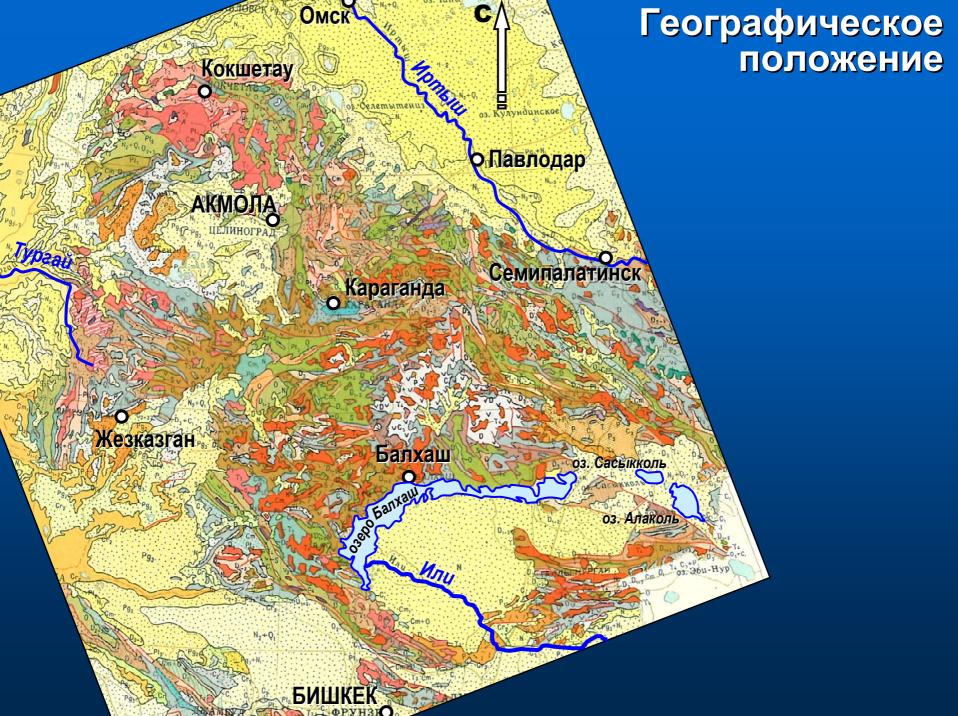
# Геология России и сопредельных территорий

# Каледоно-герцинская область Казахского нагорья

# Лекция 1

Тектоническое районирование. Каледонские складчатые зоны.



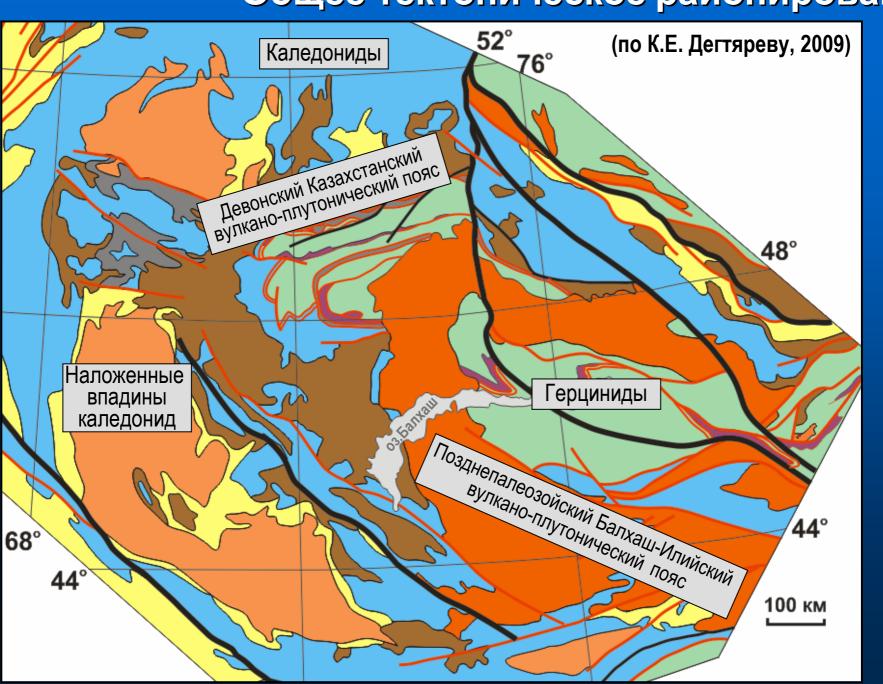
## Общее тектоническое районирование

Тектоническое районирование регионов проводится по разным признакам. Как правило, за основу берётся время завершающей или основной складчатости. При всей условности такого подхода, он чаще всего себя оправдывает, но не отменяет и других подходов.

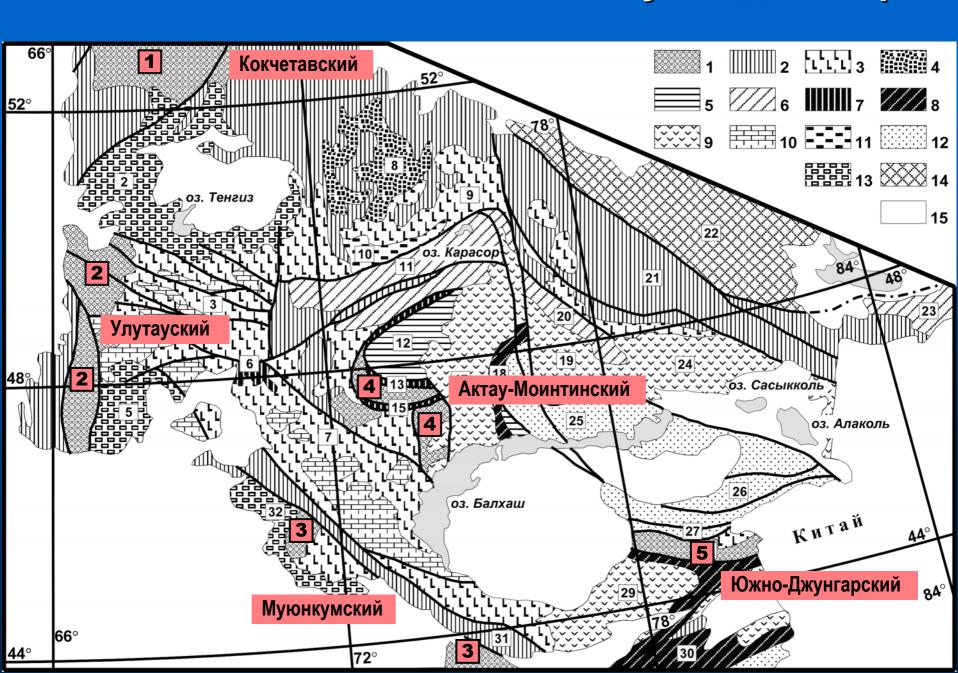
Для палеозоид Казахстана принято выделять 4 основных фазы складчатости:

- таконская (поздний ордовик)
- тельбесская (средний девон, середина живетского века)
- саурская, или судетская (ранний карбон, середина визейского века)
- саякская (граница карбона и перми)

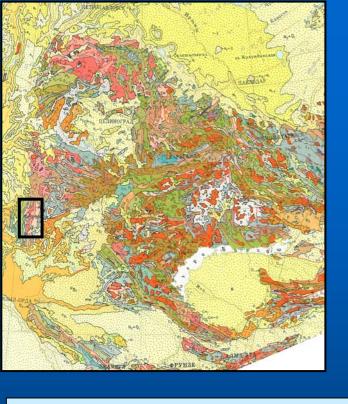
## Общее тектоническое районирование



#### Расположение выступов докембрия



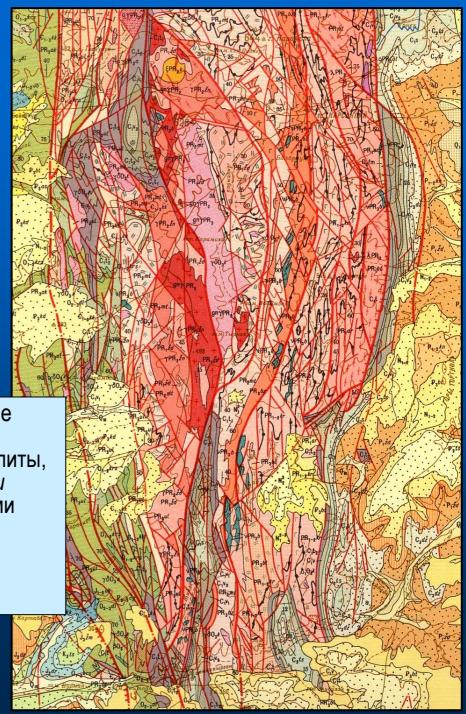


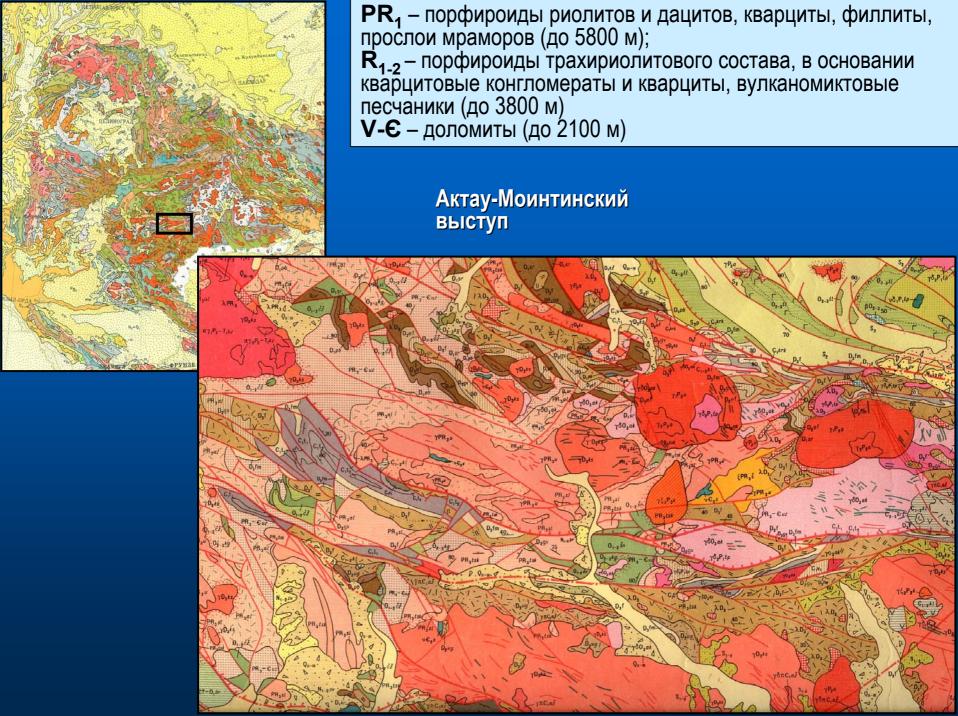


Улутауский выступ

**A(?)-PR<sub>1</sub>** – плагиогнейсы, амфиболиты, слюдяные сланцы, кварциты (более 6000 м); **PR<sub>1</sub>** – кварциты, серицит-кварцевые сланцы, филлиты, порфироиды риолитов и дацитов. В *средней части* (карсакпайская серия) – порфиритоиды с прослоями джеспилитов и филлитов (всего до 15 000 м); **R** – порфиритоиды, зеленые сланцы (до 500 м)

**Интрузивы**: гранитогнейсы **R** 





# Рекламная пауза!

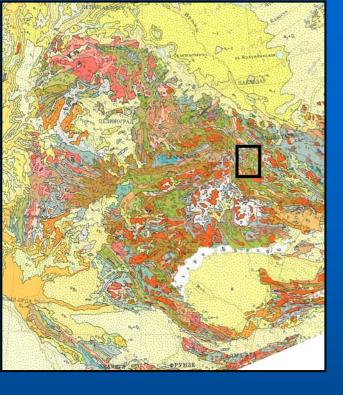
В среду 25 ноября в 18-00 в ауд. 608 состоится доклад проф. А.К. Худолея (СПГУ) "Использование U-Pb и Sm-Nd изотопных систем при изучении источников сноса и тектоники осадочных бассейнов"

Приглашаются все!

#### Расположение основных зон ранних каледонид

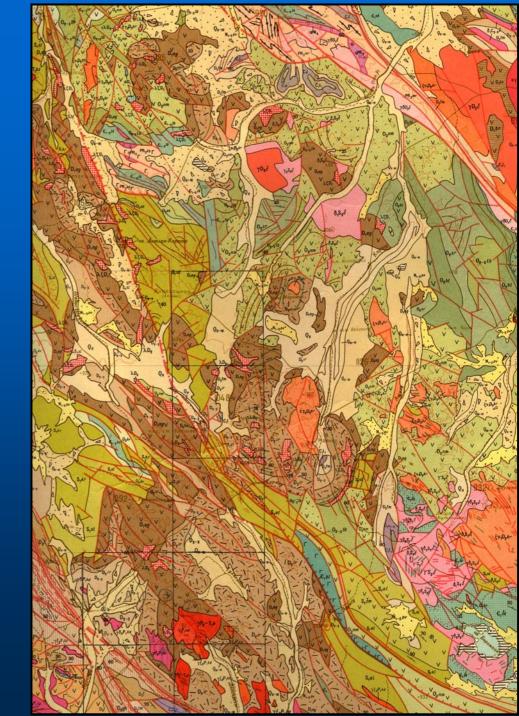


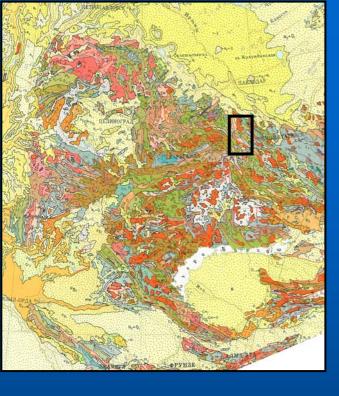
#### Схема тектонического районирования каледонид Калмаккольский Бощекульский **52**° (по К.Е. Дегтяреву, 2009) Ишим-Нарынская зона 1 Ишкеольмесский Баянаульский Ерементауский THING-COBOOTSHIBINGHISCANT NOSIC Чингиз-Тарбагатайский Байдаулет-Акбастауский ПОЯС Балкыбекский офиолитовый пояс 2 Байконурский Ишим-Нарынская зона. ${f R_3}$ – несогласно лежит на A-PR<sub>1</sub> – континентальные кислые эффузивы, контрастные базальт-риолитовые серии + щелочные граниты, граносинениты, сиениты; Жалаиро-Найманский ${f V}$ – несогласно лежит на ${f R_3}$ – тиллоиды, конгломераты, 68° гравелиты и песчаники, трахибазальты, карбонатные и кремнистые породы (1500 – 2000 м); Каратауский **€-О₁** – черные сланцы (до 350 м), известняки (до 300м) 9 **О**<sub>1</sub> – кремнистые породы (100-200 м) **О**<sub>2-3</sub> – флиш (2000 м) Нарынский



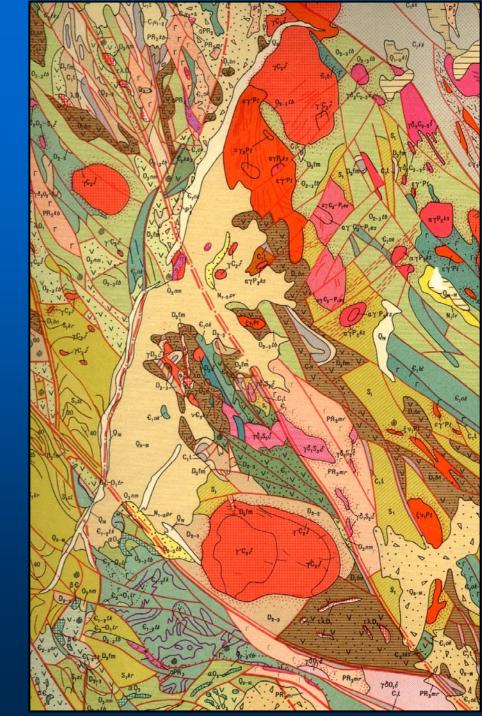
Чингизский сегмент (юг)

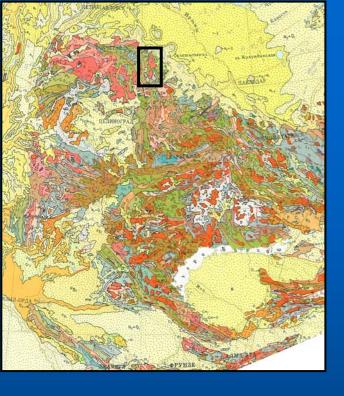
Строение различных отрезков Чингиз-Северотяньшаньского пояса



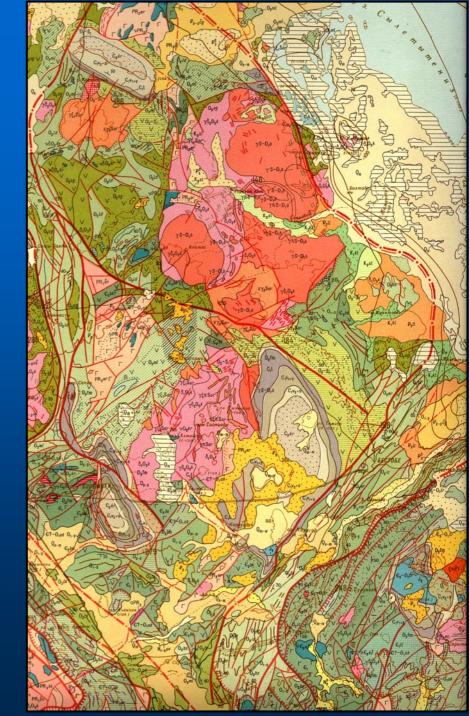


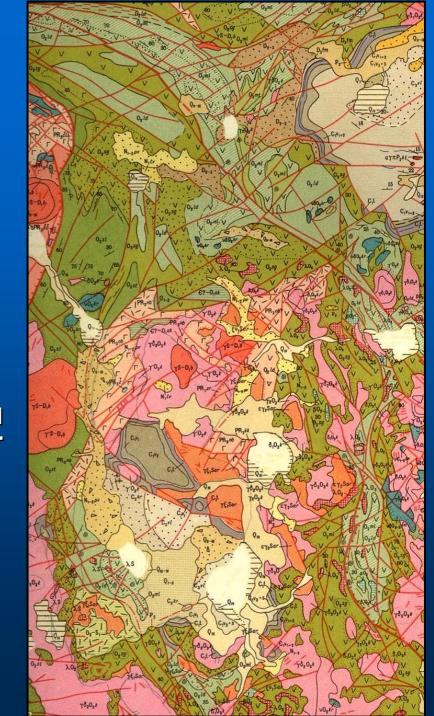
Чингизский сегмент (север)

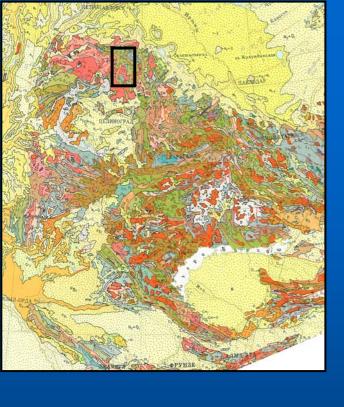




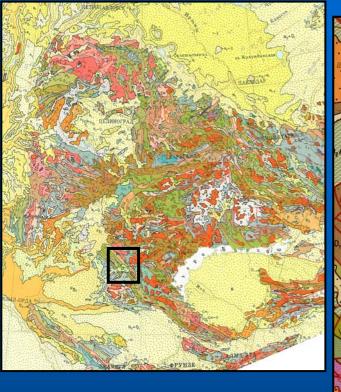
Ишкеольмесский сегмент



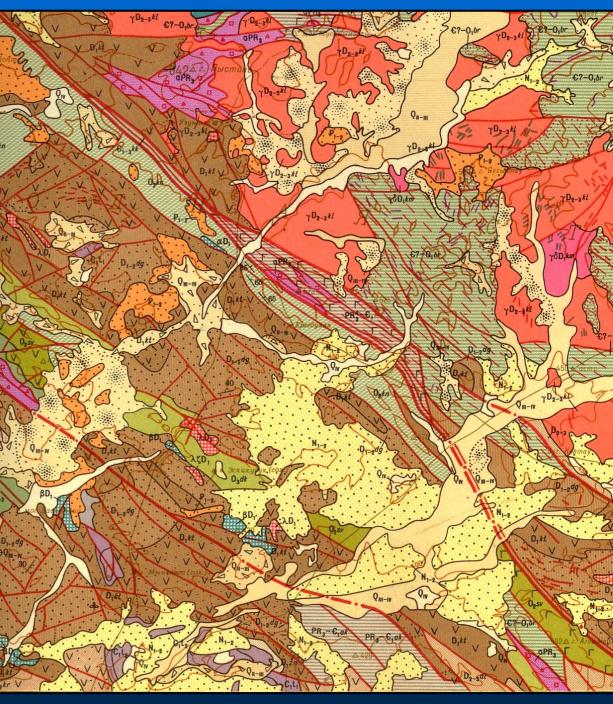




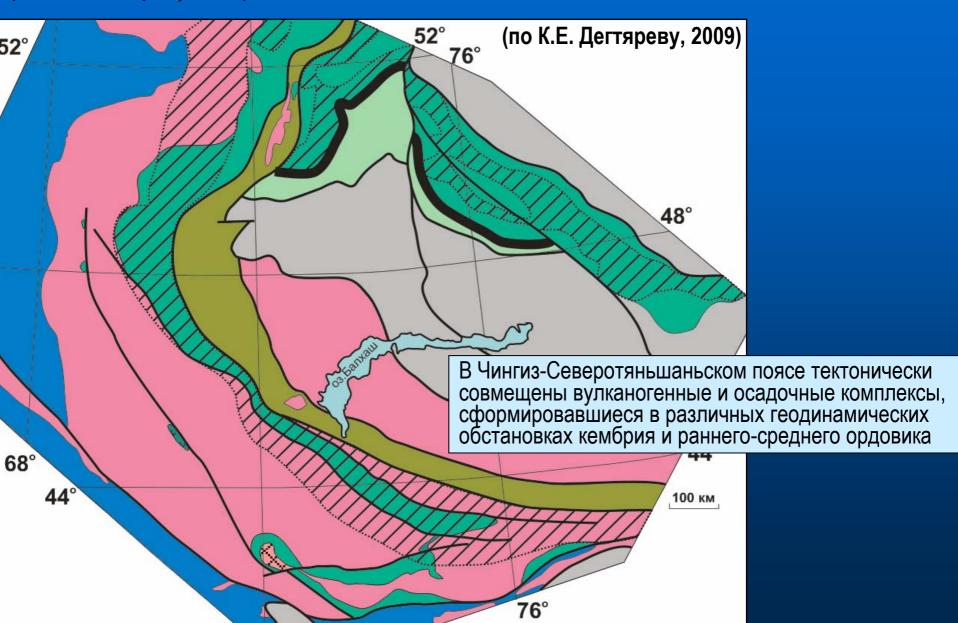
Степнякский сегмент



Жалаир-Найманский сегмент



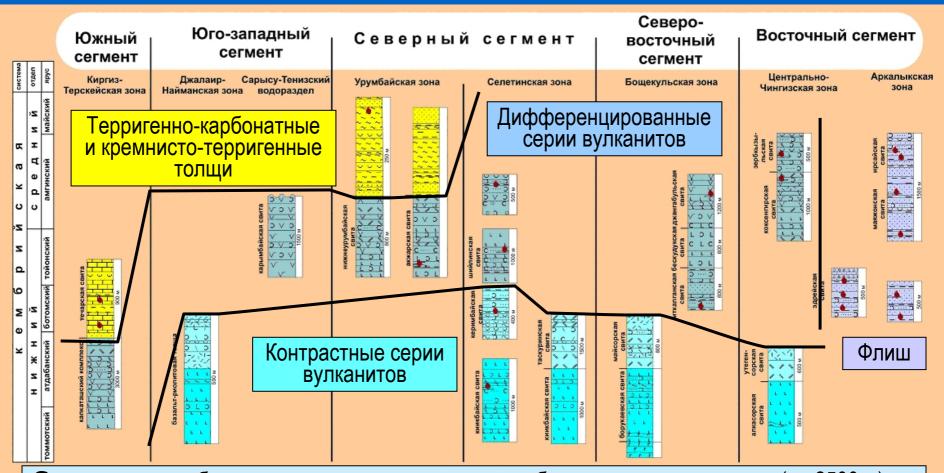
# Стратиграфия нижнего палеозоя Чингиз-Северотяньшаньского пояса (по К.Е. Дегтярёву, 2009)



# 1. Вулканогенные и вулканогенно-осадочные комплексы островных дуг:

- **-€**<sub>1-2</sub>
- $-\mathbf{\epsilon}_3 \mathbf{O}_1$
- O<sub>2-3</sub>
- 2. Терригенно-карбонатные, кремнисто-терригенные и флишодные комплексы, перекрывающие вулканогенные образования отмерших островных дуг:
- $-\mathbf{\epsilon}_3 \mathbf{O}_1$
- O<sub>1-2</sub>
- **3**. Офиолиты, кремнисто-базальтовые и кремнистые комплексы бассейнов с океанической корой ( $\mathbf{E}_3 \mathbf{O}_1$ )

# Схема сопоставления разрезов ранне-среднекембрийской островной дуги (по К.Е. Дегтярёву, 2009)

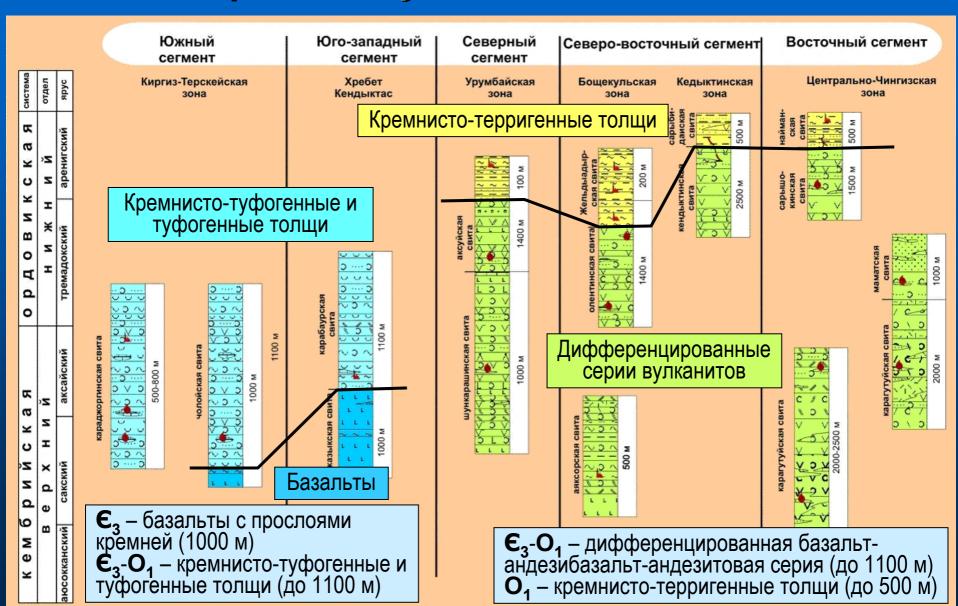


- €₁ контрастная базальт-риолитовая серия: сначала базальты, потом риолиты (до 2500 м)
- $\mathbf{E_1} \rightarrow \mathbf{E_{1-2}} \rightarrow \mathbf{E_2}$  дифференцированная базальт-андезибазальт-андезитовая серия (до 2800 м)
- $\mathbf{E_1} \rightarrow \mathbf{E_2}$  терригенно-карбонатные и кремнисто-терригенные толщи (до 900 м)
- $\mathbf{E}_{1-2}$  флиш (до 2000 м). Только на востоке в одной локальной зоне!

# Схема сопоставления разрезов терригенно-карбонатных и кремнисто-терригенных комплексов кембрия — среднего ордовика (по К.Е. Дегтярёву, 2009)



# Схема сопоставления разрезов позднекембрийско-раннеордовикской островной дуги (по К.Е. Дегтярёву, 2009)



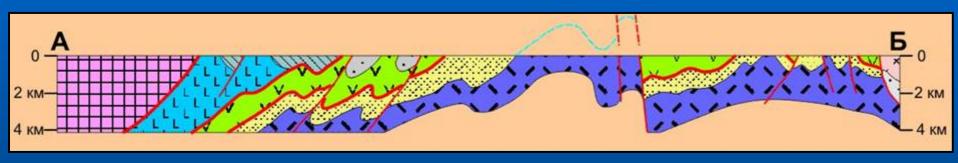
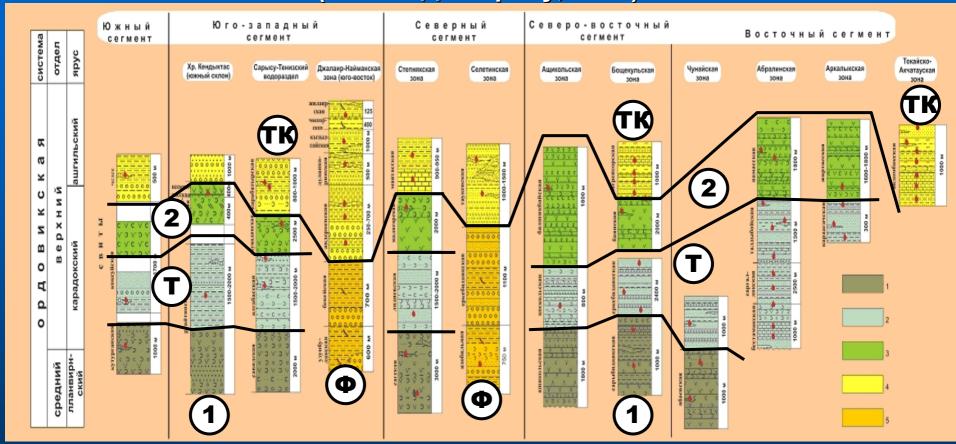


Схема строения нижнепалеозойских комплексов одного из участков позднекембрийско-раннеордовикской островной дуги [К.Е. Дегтярев, А.В. Рязанцев, 2007]

# Схема сопоставления разрезов средне-позднеордовикской островной дуги (по К.Е. Дегтярёву, 2009)



О<sub>2-3</sub> – нижний уровень вулканитов: дифференцированная базальт-андезибазальт-андезит-дацитовая серия с прослоями кремней (600-2000 м) О<sub>3</sub>k – туфогенно-терригенные толщи (1000-4000 м)

 $O_3$ k $\to$ O\_3a — верхний уровень вулканитов: дифференцированная базальт-андезибазальт-андезибазальт-дацитовая серия (1000-2500 м)  $O_{2-3}$  — флиш (1500-2000 м) [NB! Только в локальных зонах!]  $O_3$ a — терригенно-карбонатные толщи, олистостромы (1000-2000 м)

### Офиолиты, кремнисто-базальтовые и кремнистые комплексы бассейнов с океанической корой ( $\mathfrak{E}_3 - \mathfrak{O}_1$ )

Офиолиты распространены во всех сегментах пояса, представлены ультрамафитами, габброидами, кремнисто-база-ЛЬТОВЫМИ И кремнистыми толщами. Все эти комплексы тектонически совмещены комплексами островных дуг.

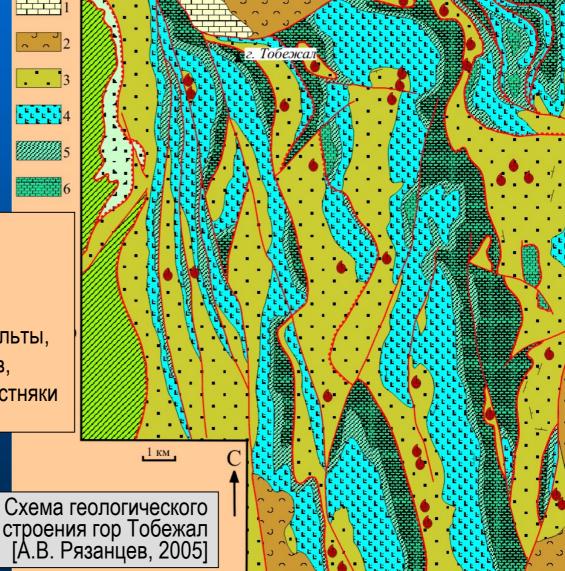
1 – фамен; 2 – средний девон;

4-6 – венд-нижний кембрий:

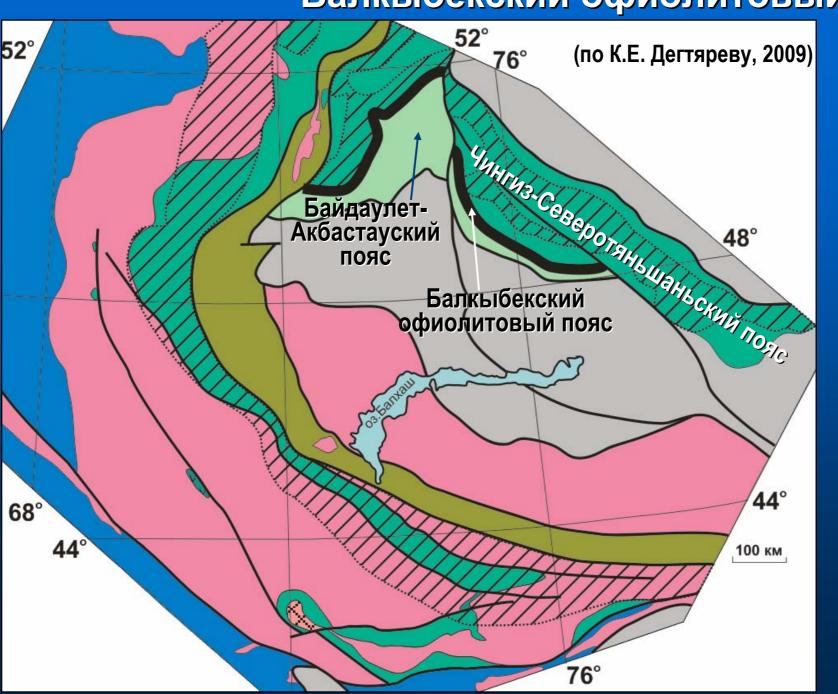
3 – верхнеордовикские олистостромовые толщи;

и кремни





## Балкыбекский офиолитовый пояс



## Строение Балкыбекского офиолитового пояса

**Балкыбекский офиолитовый пояс** разделяет Чингиз-Северотяньшаньский и Байдаулет-Акбастауский вулканические пояса. Он представляет собой узкую шовную структуру, в строении которой участвуют фрагменты офиолитовых разрезов, серпентинитовые меланжи, базальтовые, кремнисто-базальтовые и кремнистые толщи, а также флишевые и олистостромовые комплексы, которые имеют сложную покровно-складчатую структуру.

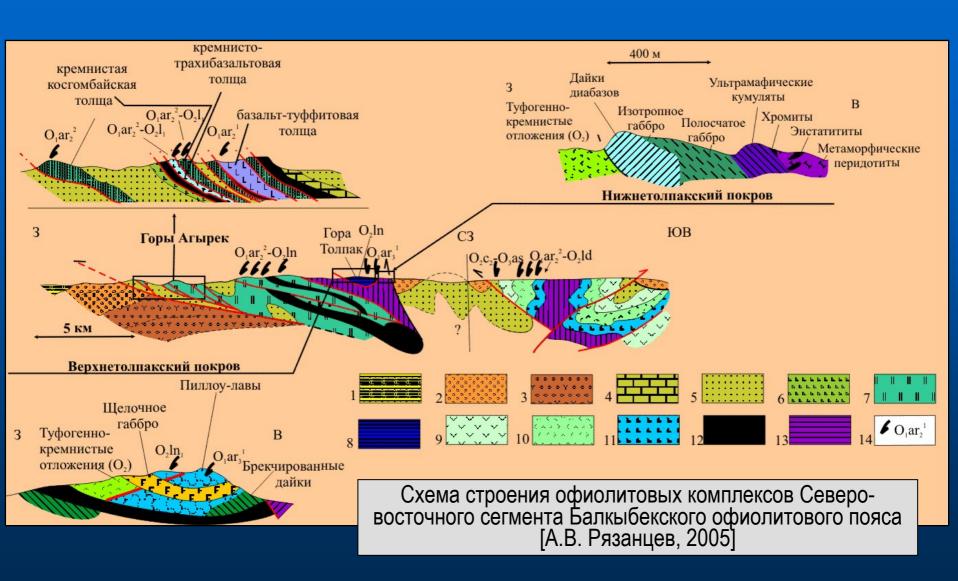
В Балкыбеском офиолитовом поясе присутствуют базальтовые и кремнисто-базальтовые толщи, возраст которых охватывает интервал от раннего кембрия до конца среднего ордовика.

**Кембрийские комплексы** широко развиты в Юго-восточном сегменте, а в Северозападном представлены редкими глыбами в олистостромах и серпентинитовых меланжах.

**Кремнисто-базальтовые толщи нижнего-среднего ордовика** представлены несколькими типами одновозрастных разрезов, различающихся составами базальтов и кремнистых пород. Фрагменты этих разрезов слагают различные тектонические пластины, сближенные друг с другом в единых структурах.

**Кремнистые толщи нижнего-среднего ордовика** представлены конденсированными разрезами, имеющими малую (не более 100 м) мощность. Возрастной интервал кремнистых и кремнисто-базальтовых толщ, как правило, совпадает, они слагают различные тектонически сближенные пластины.

# Покровно-складчатая структура Балкыбекского офиолитового пояса



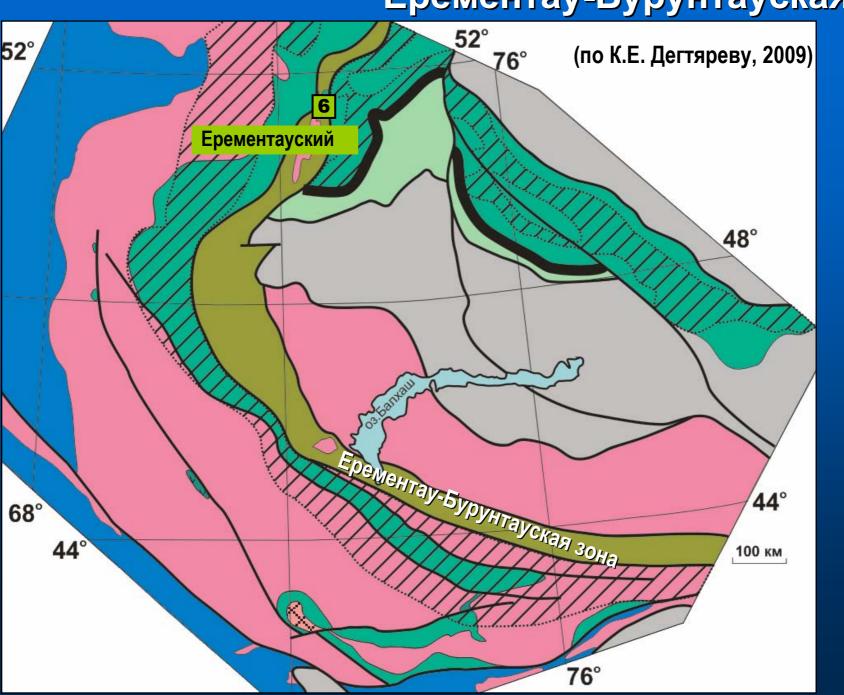
Байдаулет-Акбастауский пояс **52° 52°** (по К.Е. Дегтяреву, 2009) 76° Баянаульский Байдаулет-Акбастауский 48° пояс 44° 68° 44° 100 км



Байдаулет-Акбастауский вулканический пояс сложен вулканитами дифференцированной базальт-андезибазальт-андезит-дацитовой серии с прослоями и линзами известняков, кремней и туфогенно-осадочных пород. Общая мощность 1000-1500 м.

NB! Согласно перекрыт терригенными породами силура.

Ерементау-Бурунтауская зона



# Ерементау-Бурунтауская зона

**Ерементауский сегмент пояса** 

Ерементау-Бурунтауская зона сложена кремнистыми толщами верхнего кембрия — среднего ордовика, а также — терригенно-карбонатными, щелочно-базальтовыми и черносланцевыми комплексами. Местами среди них присутствуют офиолиты.

Существенную роль в строении зоны играют средневерхнерифейские кварцито-сланцевые толщи, верхнерифейские кислые вулканиты и граниты, а также карбонатные толщи нижнего кембрия, аналогичные комплексам других выступов докембрия и их чехлов.

Все эти комплексы образуют пакеты тектонических пластин, совмещение которых произошло в середине среднего ордовика и сопровождалось формированием олистостромов [Рязанцев и др., 2006, 2009].

