

# УРА́ЛО-ОХО́ТСКИЙ ПОДВІ́ЖНЫЙ ПО́ЯС

Авторы: Д. И. Панов



Фото Д. В. Соловьёва

Горы Урала. Типичный ландшафт.  
Республика Коми.

УРА́ЛО-ОХО́ТСКИЙ ПОДВІ́ЖНЫЙ ПО́ЯС (Урало-Монгольский подвижный пояс), протягивается широкой дугой через всю Евразию – от Баренцева и Карского морей до Охотского моря. Включает разновозрастные складчатые системы (от салаирских – возраст ок. 480 млн. лет, до герцинских – ок. 250 млн. лет), частично перекрытые чехлом молодых [Западно-Сибирской платформы](#) и Туранской платформы. Северная (субмеридиональная) часть пояса разделяет Восточно-Европейскую и Сибирскую древние платформы, южная (субширотная) часть – Сибирскую и Китайско-Корейскую платформы. По внутренней дуге пояса в позднем

рифее (1000 млн. лет назад) раскрылся [Палеоазиатский океан](#), который до конца кембрия расширялся. С начала ордовика до конца раннего карбона (480–320 млн. лет назад) происходило сокращение океана, с проявлениями на его активных окраинах салаирской, каледонской и раннегерцинской складчатостей и формированием аккреционных (см. [Аккреция тектоническая](#)) складчатых сооружений Алтае-Саянской и Чингиз-Балхашской областей. В позднем карбоне – перми (300–250 млн. лет назад) – закрытие осевой части океана с проявлением нескольких фаз позднегерцинской складчатости; в результате образовалась протяжённая полоса коллизионных (см. [Коллизия](#)) позднегерцинских складчатых сооружений вост. части Казахстана, юж. части Монголии и сев.-вост. части Китая.

На западе и юго-западе У.-О. п. п. в начале среднего ордовика (470 млн. лет назад) раскрылись Палеоуральский и Туркестанский древние океаны, отделённые от Палеоазиатского океана массивом континентальной земной коры (Казахстанией). До конца силура эти палеоокеаны расширялись, а с девона до конца раннего карбона (415–320 млн. лет назад) происходило их сокращение, что завершилось раннегерцинской складчатостью на активных окраинах. К концу карбона (295 млн. лет назад) – полное закрытие обоих бассейнов, позднегерцинская складчатость и образование коллизионных позднегерцинских складчатых сооружений Урала и Юж. Тянь-Шаня. К концу палеозоя сформировался единый складчатый пояс, составлявший часть позднепалеозойского суперконтинента [Пангея](#).

В мезозое и кайнозое протекал платформенный этап его развития. В триасе – ранней юре вся территория пояса представляла собой приподнятую сушу, местами рассечённую рифтами; отмечался трапповый (см. в ст. [Траппы](#)) магматизм. Со средней юры до палеогена – выравнивание территории, мор. трансгрессии, образование площадного чехла мелководно-мор. отложений. В неогеновом и четвертичном периодах произошла резкая тектонич. дифференциация – обособились молодые платформы (плиты) с горизонтально залегающим мезокайнозойским чехлом поверх складчатого основания и области эпиплатформенного орогенеза, в пределах которых сформировались системы складчато-глыбовых сооружений (местами с проявлением покровно-надвиговой тектоники) разной высотности – от Центральноказахстанского мелкосопочника до высокогорного

Тянь-Шаня.

## **Литература**

Лит.: Муратов М. В. Складчатые геосинклинальные пояса Евразии // Геотектоника. 1965. № 6; Хаин В. Е. Тектоника континентов и океанов (год 2000). М., 2001.