

МЕЗОЗОЙСКАЯ ЭРАТЕМА (ЭРА)

Авторы: Акимец В. С., Каримова Л. А., Кручек С. А.

Мезозойская эратема (эра) (греч. mesos средний и zoe жизнь).

Другое название: мезозой.

Среднее подразделение фанерозойской эонотемы, соответствующее мезозойской эре фанерозойского эона в геологической истории Земли.

Следует за [палеозойской эратемой \(эрой\)](#) и предшествует [кайнозойской эратеме \(эре\)](#).

Выделена в 1841 г. английским геологом Джоном Филлипсом.

Мезозойская эратема включает [триасовую систему \(период\)](#), [юрскую систему \(период\)](#) и [меловую систему \(период\)](#). Подразделяется на 8 отделов (эпох) и 30 ярусов (веков).

Согласно [Международной хроностратиграфической шкале](#) (2024) продолжительность мезозойской эры около 186 млн лет (началась $251,902 \pm 0,024$ млн лет назад, закончилась 66 млн лет назад); см. таблицу.

В мезозойскую эру отмечались интенсивные проявления складчатости, горообразования, вулканической деятельности, частые колебания уровня моря и климатические изменения. В начале мезозоя (около 250 млн лет назад) закончилось формирование суперконтинента Пангея, которую окружал Тихий океан. На границе с океаном развивались подвижные пояса: Альпийско-Гималайский, Западно-Тихоокеанский и Восточно-Тихоокеанский. На рубеже ранней и средней юры (около 175 млн лет назад) начался постепенный распад Пангеи на континенты Лавразию и Гондвану и началось формирование Атлантического, Северо-Ледовитого и Индийского океанов, а также океана Неотетис. В конце мезозоя в результате проявлений мезозойской складчатости облик Земли принял во многом современные очертания: Лавразия разделилась на Евразию и Северную Америку, Гондвана — на Африку, Индийский субконтинент, Австралию, Южную Америку и Антарктиду. Тектонический распад суперконтинентов и тёплый климат способствовали видообразованию и другим важным эволюционным событиям.

В геологическом строении территории Беларуси принимали участие отложения всех систем мезозойской эры. Общая их мощность в [Припятском прогибе](#) составляет более 1 000 м.

В триасе большая часть территории Беларуси была сушей, осадконакопление происходило в опреснённых лагунах и озёрных водоёмах, в которых сформировались преимущественно пестроцветные песчано-глинистые и глинисто-мергелистые толщи мощностью от 10–50 м ([Подляско-Брестская впадина](#)) до 500–700 м и более

(Припятский прогиб). Для отложений триаса характерно ритмичное строение разрезов, наличие прослоев оолитовых известняков и [песчаников](#), редкие остатки ископаемой фауны и флоры. С конца триаса и до середины ранней юры вся территория Беларуси оставалась сушей.

В конце ранней и начале средней юры установились прибрежно-континентальные условия осадконакопления (озёрные, аллювиальные), которые привели к образованию песчано-глинистой толщи мощностью более 160 м с линзами бурых углей (Припятский прогиб). В конце средней и начале поздней юры мелководные морские бассейны нормальной солёности покрывали значительную часть западных и восточных районов Беларуси, где сформировались толщи терригенно-карбонатных пород (известняки, мергели, глины, алевролиты, песчаники) мощностью до 100–120 м (Подляско-Брестская впадина и западный склон [Белорусской антеклизы](#)) и до 200 м (Припятский прогиб). Характерная особенность разреза юрских отложений — угленосность, присутствие прослоев железистых оолитов в нижней части и наличие органогенных (кораллово-губковых) известняков в верхней. Остатки ископаемых животных в карбонатных породах юры представлены фораминиферами, [остракодами](#), моллюсками, кораллами, морскими ежами и др. Среди растительных остатков отмечаются отпечатки стеблей, корней и листьев, споры и пыльца растений. На рубеже поздней юры и раннего мела территория Беларуси опять была сушей.

В ранне- и позднемеловой период [трансгрессии](#) и [регрессии](#) неоднократно покрывали территорию, что обусловило формирование двух мощных толщ пород: нижнемеловой песчаной и песчано-глинистой некарбонатной мощностью до 70 м (западный склон Белорусской антеклизы) и более 80 м (восточная часть Припятского прогиба) и верхнемеловой терригенно-карбонатной (преимущественно мергельно-меловые породы) мощностью до 241 м (на западе) и более 360 м (на востоке). В конце мела море отступило с территории Беларуси. Характерные особенности меловых отложений: наличие в карбонатной верхнемеловой толще уникальной породы мела писчего, а также желваков кремня, фосфоритов и глауконитов. Породы включают обильные ископаемые остатки: фораминиферы, кокколитофориды, остракоды, реже встречаются белемниты, фрагменты костистых рыб и другой фауны. В нижнемеловых терригенных образованиях отмечены прослои оолитово-железистых глин и песчаников, сидеритолитов и песчаников с сидеритовым цементом. Среди ископаемых органических остатков отмечены фораминиферы, споры и пыльца растений.