Рельеф мирового океана: особенности и формирование

Московский государственный университет имени М.В. Ломоносова

Кафедра океанологии географического факультета

Год: 2025

# ВВЕДЕНИЕ

\*\*Введение\*\*

Мировой океан, занимающий более 70% поверхности Земли, представляет собой сложную и динамичную систему, рельеф которой формировался на протяжении миллиардов лет под воздействием тектонических, вулканических, осадочных и гидродинамических процессов. Изучение рельефа дна океана имеет фундаментальное значение для понимания геологической эволюции планеты, механизмов литосферных движений, а также распределения морских экосистем и минеральных ресурсов. Несмотря на значительные успехи в океанографии и геоморфологии, многие аспекты формирования подводного рельефа остаются дискуссионными, что обусловлено труднодоступностью глубоководных зон и ограниченностью прямых методов исследования.

Современные представления о рельефе океана базируются на данных батиметрической съёмки, спутниковой альтиметрии, сейсмического профилирования и глубоководного бурения. Эти методы позволили выявить ключевые элементы подводной морфологии: срединно-океанические хребты, глубоководные желоба, абиссальные равнины, подводные плато и трансформные разломы. Каждый из этих элементов отражает определённые этапы тектонической активности и взаимодействия литосферных плит. Например, срединно-океанические хребты, являющиеся зонами спрединга, свидетельствуют о процессах новообразования океанической коры, тогда как глубоководные желоба маркируют зоны субдукции, где происходит погружение одних плит под другие.

Формирование рельефа океана тесно связано с глобальными геодинамическими процессами, включая мантийную конвекцию, изостатическую компенсацию и аккумуляцию осадочного материала. Кроме того, существенную роль играют экзогенные факторы, такие как эрозия, седиментация и воздействие придонных течений. Важным аспектом является также влияние климатических изменений на уровень Мирового океана, что, в свою очередь, сказывается на процессах береговой абразии и накопления осадков.

Целью данного реферата является систематизация современных знаний о рельефе Мирового океана, анализ механизмов его формирования и оценка роли эндогенных и экзогенных факторов в его эволюции. Особое внимание уделяется взаимосвязи между тектоническими процессами и морфологией океанического дна, а также перспективам дальнейших исследований в этой области. Актуальность темы обусловлена не только её теоретической значимостью, но и практическими приложениями, включая прогнозирование природных катастроф (цунами, подводные оползни) и освоение морских ресурсов.

# ОСНОВНЫЕ ФОРМЫ РЕЛЬЕФА ДНА МИРОВОГО ОКЕАНА

Рельеф дна Мирового океана представляет собой сложную и разнообразную систему форм, сформированных под воздействием тектонических, вулканических, осадочных и гидродинамических процессов. Основными элементами подводного рельефа являются континентальные окраины, ложе океана, срединно-океанические хребты и глубоководные желоба. Каждая из этих структур обладает уникальными морфологическими и геологическими характеристиками, отражающими их происхождение и эволюцию.

Континентальные окраины включают шельф, материковый склон и материковое подножие. Шельф представляет собой подводное продолжение континента с глубинами до 200 метров, характеризующееся пологим уклоном. Его формирование связано с эрозией суши, трансгрессиями и регрессиями моря, а также накоплением осадочного материала. Материковый склон отличается значительным углом наклона (до 20°) и глубинами от 200 до 3000 метров. Здесь активно проявляются гравитационные процессы, такие как оползни и мутьевые потоки, способствующие формированию подводных каньонов. Материковое подножие представляет собой аккумулятивную равнину, сложенную турбидитами и другими глубоководными отложениями.

Ложе океана занимает около 70% площади дна и характеризуется абиссальными равнинами, подводными горами и плато. Абиссальные равнины отличаются минимальными уклонами и глубинами от 3000 до 6000 метров. Их формирование обусловлено накоплением пелагических осадков, маскирующих неровности базальтового фундамента. Подводные горы, включая гайоты, представляют собой изолированные возвышенности вулканического происхождения, часто с плоскими вершинами, образованными абразией в условиях мелководья. Океанические плато, такие как плато Онтонг-Ява, являются результатом масштабных магматических событий, связанных с мантийными плюмами.

Срединно-океанические хребты — это глобальная система подводных горных цепей, протянувшихся на 60 000 км. Они формируются в зонах спрединга, где литосферные плиты расходятся, а мантийное вещество поднимается, создавая новую океаническую кору. Для этих структур характерны рифтовые долины, фланкированные параллельными хребтами, а также интенсивная гидротермальная активность, приводящая к образованию "чёрных курильщиков".

Глубоководные желоба, достигающие глубин свыше 10 000 метров, расположены преимущественно вдоль активных континентальных окраин и островных дуг. Их образование связано с субдукцией океанической плиты под континентальную, что сопровождается интенсивной сейсмичностью и вулканизмом. Наиболее глубоким является Марианский жёлоб, где зафиксирована максимальная глубина Мирового океана (11 022 метра).

Таким образом, рельеф дна Мирового океана формируется в результате взаимодействия эндогенных и экзогенных процессов, создающих уникальные геоморфологические структуры, играющие ключевую роль в глобальной тектонике и осадконакоплении.

# ГЕОЛОГИЧЕСКИЕ ПРОЦЕССЫ ФОРМИРОВАНИЯ ОКЕАНИЧЕСКОГО РЕЛЬЕФА

обусловлены взаимодействием тектонических, магматических и осадочных факторов, которые в совокупности определяют морфологию дна Мирового океана. Основным механизмом, формирующим крупные структуры океанического дна, является тектоника литосферных плит. Срединно-океанические хребты, представляющие собой дивергентные границы плит, характеризуются активным вулканизмом и рифтогенезом. В этих зонах происходит спрединг – процесс раздвигания литосферных плит с последующим излиянием базальтовой магмы, формирующей новую океаническую кору. Скорость спрединга варьирует от 1–2 см/год в медленных хребтах (например, Срединно-Атлантический хребет) до 10–15 см/год в быстрых (Восточно-Тихоокеанское поднятие), что влияет на морфологию рифтовых зон и прилегающих абиссальных равнин.

Океанические котловины, расположенные между срединными хребтами и континентальными окраинами, формируются в результате субдукции – погружения океанической плиты под континентальную или другую океаническую. В зонах субдукции возникают глубоководные желоба, такие как Марианский (глубина до 11 км) и Перуанско-Чилийский, а также островные дуги (например, Алеутские острова) и аккреционные призмы. Глубоководные желоба отличаются высокой сейсмичностью и наличием бениоффовых зон, где фиксируются очаги землетрясений на глубинах до 700 км.

Вулканическая активность играет ключевую роль в создании подводных гор и гайотов. Подводные горы образуются в результате точечного вулканизма над мантийными плюмами, а гайоты представляют собой плосковершинные структуры, сформированные в результате абразии и кораллового роста в условиях изменяющегося уровня моря. Гидротермальные процессы в зонах спрединга и горячих точек способствуют образованию черных и белых курильщиков, которые формируют специфические минеральные отложения и уникальные экосистемы.

Осадконакопление также вносит значительный вклад в формирование рельефа океанического дна. Абиссальные равнины, покрытые мощным слоем пелагических осадков (фораминиферовые илы, радиоляриевые илы), формируются в условиях низкой гидродинамической активности. Турбидитные потоки, возникающие на континентальных склонах, создают подводные каньоны и конусы выноса, которые осложняют рельеф переходных зон между континентом и океаном. Ледниково-морские осадки в высоких широтах формируют специфические формы рельефа, такие как друмлины и моренные гряды, свидетельствующие о влиянии четвертичных оледенений.

Таким образом, океанический рельеф является результатом сложного взаимодействия эндогенных и экзогенных процессов, которые продолжают изменять его структуру в современную геологическую эпоху. Изучение этих процессов позволяет реконструировать историю формирования океанической коры и прогнозировать дальнейшую эволюцию дна Мирового океана.

# ВЛИЯНИЕ РЕЛЬЕФА ДНА НА ЭКОСИСТЕМЫ И КЛИМАТ

Рельеф дна Мирового океана играет ключевую роль в формировании морских экосистем и глобальных климатических процессов. Его структурные элементы, такие как срединно-океанические хребты, глубоководные желоба, абиссальные равнины и континентальные шельфы, создают разнообразные физико-химические условия, определяющие распределение биологических сообществ и циркуляцию водных масс.

Срединно-океанические хребты, являющиеся зонами спрединга, не только формируют новую океаническую кору, но и служат источниками гидротермальных флюидов. Эти флюиды, обогащённые минералами и химическими соединениями, поддерживают уникальные экосистемы хемосинтетических организмов, таких как рифтии и вестиментиферы. Подобные сообщества существуют независимо от солнечной энергии, демонстрируя адаптацию к экстремальным условиям. Влияние гидротермальной активности на химический состав океанических вод, в свою очередь, опосредованно воздействует на глобальный цикл углерода и других биогенных элементов.

Глубоководные желоба, напротив, характеризуются высоким давлением и ограниченным поступлением органического вещества. Однако они выполняют функцию зон субдукции, где океаническая плита погружается в мантию. Этот процесс сопровождается выделением летучих компонентов, включая углекислый газ и воду, что влияет на магматическую активность и климатические изменения. Кроме того, желоба служат естественными ловушками для осадочного материала, аккумулируя органический углерод и регулируя его долгосрочное захоронение.

Абиссальные равнины, занимающие значительные площади океанического дна, отличаются низкой продуктивностью из-за недостатка света и питательных веществ. Тем не менее, они играют критическую роль в глобальной биогеохимии, поскольку являются основными районами седиментации и депонирования биогенных осадков. Микробные сообщества, населяющие эти регионы, участвуют в разложении органического вещества и реминерализации элементов, что влияет на баланс углекислого газа в океане и атмосфере.

Континентальные шельфы, несмотря на малую глубину, обладают высокой биологической продуктивностью благодаря поступлению речного стока и апвеллингу. Их рельеф, включающий подводные каньоны и банки, определяет локализацию рыбопромысловых зон и районов с интенсивной фотосинтетической активностью. Шельфовые экосистемы также служат буфером для климатических изменений, поглощая избыточное тепло и углекислый газ.

Таким образом, рельеф океанического дна выступает важным фактором, связывающим геологические, биологические и климатические процессы. Его изучение позволяет прогнозировать изменения в морских экосистемах и оценивать антропогенное воздействие на глобальные циклы вещества и энергии.

# МЕТОДЫ ИЗУЧЕНИЯ РЕЛЬЕФА ОКЕАНИЧЕСКОГО ДНА

Изучение рельефа океанического дна представляет собой сложную научную задачу, требующую применения разнообразных методов, основанных на современных технологиях. Наиболее распространённым и точным способом исследования подводного рельефа является эхолотирование, или гидролокация. Принцип работы эхолота заключается в измерении времени прохождения звукового сигнала от судна до дна и обратно, что позволяет определить глубину с высокой точностью. Многолучевые эхолоты, в отличие от однолучевых, обеспечивают трёхмерное сканирование дна, что значительно расширяет возможности картографирования. Данные, полученные с их помощью, используются для создания батиметрических карт, отражающих не только глубины, но и особенности морфологии подводного рельефа.

Сейсмические методы играют ключевую роль в изучении геологического строения океанического дна. Сейсмоакустическое профилирование позволяет исследовать слоистые структуры осадочного чехла и выявлять тектонические нарушения. При этом используются низкочастотные звуковые волны, которые проникают на значительные глубины и отражаются от границ раздела слоёв с разной плотностью. Анализ полученных данных даёт возможность реконструировать историю формирования рельефа и выявлять зоны активных геодинамических процессов, таких как субдукция или спрединг.

Спутниковая альтиметрия является ещё одним важным методом изучения рельефа океанического дна. Спутники измеряют высоту морской поверхности с высокой точностью, а поскольку гравитационное поле Земли коррелирует с рельефом дна, эти данные позволяют косвенно оценивать его крупномасштабные структуры. Например, подводные горные хребты и глубоководные впадины создают аномалии в гравитационном поле, которые фиксируются спутниковыми приборами. Хотя разрешение этого метода уступает эхолотированию, он незаменим для изучения удалённых и труднодоступных районов океана.

Глубоководные аппараты, такие как батискафы и автономные необитаемые подводные аппараты (АНПА), позволяют проводить детальные исследования рельефа на локальных участках. Оснащённые видеокамерами, гидролокаторами бокового обзора и пробоотборниками, они предоставляют уникальные данные о микрорельефе, составе пород и биологических сообществах, связанных с определёнными формами рельефа. Эти методы особенно важны для изучения гидротермальных источников, подводных каньонов и других специфических структур.

Комплексное применение перечисленных методов обеспечивает всестороннее понимание процессов формирования и эволюции рельефа океанического дна. Современные технологии позволяют не только детализировать существующие модели, но и выявлять ранее неизвестные закономерности, что способствует развитию фундаментальных знаний в области морской геоморфологии и тектоники.

# ЗАКЛЮЧЕНИЕ

В заключение следует отметить, что рельеф дна Мирового океана представляет собой сложную и динамичную систему, формирование которой обусловлено взаимодействием эндогенных и экзогенных процессов. Проведённый анализ позволяет выделить ключевые структурные элементы, включая срединно-океанические хребты, глубоководные желоба, абиссальные равнины и подводные плато, каждый из которых обладает уникальными морфологическими и геологическими характеристиками. Формирование этих структур связано с тектонической активностью литосферных плит, магматизмом, осадконакоплением и абиссальной эрозией. Современные методы батиметрических исследований, такие как многолучевое эхолотирование и спутниковая альтиметрия, позволили уточнить детали подводного рельефа и выявить ранее неизвестные закономерности его распределения.

Особое значение имеет изучение роли гидротермальных процессов и биогенных факторов в преобразовании рельефа, что подчёркивает междисциплинарный характер океанологических исследований. Несмотря на значительный прогресс в понимании механизмов формирования подводного рельефа, остаются нерешёнными вопросы, связанные с динамикой трансформных разломов, эволюцией континентальных окраин и влиянием глобальных климатических изменений на морфологию дна. Дальнейшие исследования должны быть направлены на интеграцию геофизических, геохимических и палеоокеанографических данных для построения более точных моделей эволюции океанической коры.

Таким образом, изучение рельефа Мирового океана не только расширяет фундаментальные знания о геодинамике Земли, но и имеет практическое значение для прогнозирования природных катастроф, освоения минеральных ресурсов и охраны морских экосистем. Комплексный подход к исследованию подводного рельефа позволит углубить понимание его роли в глобальных геологических и климатических процессах, что является важной задачей современной науки.

# СПИСОК ИСПОЛЬЗОВАННОЙ ЛИТЕРАТУРЫ

1. Хейзен, Роберт. История Земли: От звездной пыли к живой планете. 2015 (книга)

2. Smith, Walter H.F. and Sandwell, David T.. Global Sea Floor Topography from Satellite Altimetry and Ship Depth Soundings. 1997 (статья)

3. Тикунова, М.В.. Геоморфология дна океанов. 2010 (книга)

4. Harris, Peter T. and Macmillan-Lawler, Miles. Global Overview of Continental Shelf Geomorphology Based on the SRTM30\_PLUS 30-Arc Second Database. 2016 (статья)

5. NOAA National Centers for Environmental Information. Bathymetric Data Viewer. 2023 (интернет-ресурс)

6. Менард, Г.В.. Морская геология. 1986 (книга)

7. Becker, J.J. et al.. Global Bathymetry and Elevation Data at 30 Arc Seconds Resolution: SRTM30\_PLUS. 2009 (статья)

8. Геологическая служба США (USGS). Ocean Floor Geomorphology. 2021 (интернет-ресурс)

9. Кеннет, Дж.П.. Морская геология: процессы, осадки, структуры. 2005 (книга)

10. Watts, A.B.. Isostasy and Flexure of the Lithosphere. 2001 (книга)