

БЮЛЛЕТЕНЬ
МОСКОВСКОГО ОБЩЕСТВА
ИСПЫТАТЕЛЕЙ ПРИРОДЫ

Основан в 1829 году

ОТДЕЛ ГЕОЛОГИЧЕСКИЙ

Том 85, вып. 5 **2010** Сентябрь — Октябрь
Выходит 6 раз в год

BULLETIN
OF MOSCOW SOCIETY
OF NATURALISTS

Published since 1829

GEOLOGICAL SERIES

Volume 85, part 5 **2010** September — October
There are six issues a year

ИЗДАТЕЛЬСТВО МОСКОВСКОГО УНИВЕРСИТЕТА

СОДЕРЖАНИЕ

CONTENTS

Куприн П.Н. Рифтогенные континентальные окраины.	3
Kuprin P.N. Riftogenic continental margins	
Барамыков Ю.Е. Особенности осадконакопления в районе возвышенности Риу-Гранди и нижнего плато Сантус (Южная Атлантика).	19
Baramykov Yu.E. Sedimentation in Rio Grande Rise region and Lower Santos Plateau (South Atlantic)	
Серезникова Е.А. Тафономический анализ вендской биоты в познании ранних этапов эволюции многоклеточных	25
Serezhnikova E.A. Taphonomic analysis of Vendian biota in recognition of early stages of Metazoan evolution	
Бойко М.С. Аммоноидеи из артинско-кунгурских отложений разреза Мечетлино (Южный Урал)	33
Boiko M.S. Artinskian-Kungurian ammonoids from Mechetlino section (South Urals)	
Копеевич Л.Ф. Зональная схема верхнемеловых отложений Крымско-Кавказского региона по глоботруканидам (планктонные фораминиферы).	40
Korpaevich L.F. Zonation of Upper Cretaceous of Crimea-Caucasus Region on globotruncanids (planktonic foraminifers)	
<i>К истории науки</i>	
<i>To the history of science</i>	
Соловьев Ю.Я. 250 лет истории коллекций Государственного геологического музея им. В.И. Вернадского РАН	53
Soloviev Yu.Ya. 250 years of collections history of V.I. Vernadsky State Geological Museum of Russian Academy of Sciences	
<i>Потери науки</i>	
<i>Losses of science</i>	
Памяти Виктора Ефимовича Хаина (1914–2009)	65
In memoriam Viktor Efimovich Khain (1914–2009)	

УДК 551.242

РИФТОГЕННЫЕ КОНТИНЕНТАЛЬНЫЕ ОКРАИНЫ

П.Н. Куприн

Московский государственный университет имени М.В. Ломоносова

Поступила в редакцию 29.09.09

По различиям в формах сочленения грабеновидной структуры и коленообразного изгиба края континента в главном механизме их образования, внутреннем строении и генетической обусловленности рифтогенными процессами выделены следующие типы в группе рифтогенных континентальных окраин: рифтогенный классический, рифтогенно-сбросовый с многими разрывами; рифтогенно-сбросовый с единичным разрывом; рифтогенно-магматогенный; структурно-проградационный на рифтогенном основании; надрифтовый в краевой океанической депрессии; рифтогенно-орогенный, сопряженный с развивающейся островодужной системой; континентальных окраин малых океанических бассейнов на рифтогенном основании и рифтогенный новообразующийся внутриконтинентальный. Геодинамические процессы, главные механизмы образования и геотектоническая позиция этих типов наиболее полно проявляются в структурах регионального уровня. Сходство и различия внешней формы и внутренней структуры обусловлены условиями формирования этих типов. Начало образования типов континентальных окраин как особых тектонических структур относится к юрскому периоду; к концу палеогена они приобрели современный облик, но продолжают усложнять свое строение и в настоящее время, не меняя ранее приобретенных контуров.

Ключевые слова: континентальная окраина, рифтогенный, сбросовый, магматогенный, структурно-проградационный, надрифтовый, малые океанические бассейны.

Между океанами и континентами расположена линейная полоса крупных элементов макрорельефа земной поверхности и контролирующих их тектонических структур, называемая континентальной окраиной и/или переходной зоной. Общая протяженность континентальной окраины (КО) составляет примерно $350\text{--}360 \cdot 10^6$ км при ширине от 200–250 до 3000 км. На долю КО приходится около 30% площади Земли.

Важной особенностью континентальной окраины является разноразмерный коленообразный изгиб в поперечном сечении как внешней поверхности, так и слоев земной коры, участвующих в ее строении. На фоне такого изгиба видны морфологические и генетические неоднородности внутренней структуры гетерогенного происхождения.

Граница континент—океан представлена двумя группами континентальных окраин. Одна из них образовалась в результате рифтогенеза, разрушения и обрушения края континентов, другая связана с островодужными системами (ОДС) и адекватными им тектоническими элементами.

В структуре КО рифтогенного происхождения в верхней части коленообразного изгиба выделяются шельфы, а в нижней — континентальное подножие. Между ними располагается континентальный склон.

В островодужной переходной группе в верхней части континентального изгиба доминируют линейно вытянутые подводные и надводные вулканические хребты и острова и примыкающие к этим ли-

ниям с тыла впадины задуговых морей; в нижней ее части находятся днища глубоководных океанических желобов. В этом состоит одно из важнейших отличий КО переходной зоны от рифтогенных континентальных окраин.

Впервые внимание к определению границы континент—океан привлек Э. Зюсс в своей знаменитой монографии “Das Antlitz der Erde” (Лик Земли, 1878–1909). Во втором томе он описал побережья (но не континентальные окраины!) океанов и многих морей и подразделил их на атлантический, пассивный, и тихоокеанский, активный, типы. В последующее время эти понятия были расширены и стали использоваться для описания геоморфологических и геологических образований в граничной области уже между континентами и океанами. Стали выделяться такие геоморфологические единицы, как шельф, континентальный или материковый склон, континентальная терраса, переходная зона, а с 40–50-х годов XX в. появились термины «континентальное подножие» и «континентальная окраина». Однако вплоть до 1946 г. не было сделано генетического определения этой граничной области. Первые попытки в этом направлении были предприняты в начале 40-х годов XX в. одновременно в США Х. Сведрупом, М. Джонсоном и Р. Флемингом (Svedrup et al., 1946) и в СССР И.П. Герасимовым (1946). Они указали на единство тектонической природы материков и океанических впадин и определили их как самые крупные формы рельефа земного шара тектонического происхожде-