



Юго-Западный Крым
с древнейших времен
до 1774 года



УДК 94(470-21+470-924.71)
ББК 63.3(22Спл) + 63.3(2Рос.Кры)
И90

Научные редакторы:

*В.Н. Захаров, доктор исторических наук, заместитель директора
Института российской истории РАН по научной работе*

*В.В. Хапаев, кандидат исторических наук, заместитель директора
Института общественных наук и международных отношений
Севастопольского государственного университета*

**История Севастополя в трех томах. Том I. Юго-Западный Крым
с древнейших времен до 1774 года – М.: Издательство «ИстЛит»,
2021. – 688 с.: Илл.**

ISBN 978-5-6044004-4-9

ISBN 978-5-6044004-5-6

Коллективная монография представляет собой первое обобщающее научное исследование по истории Севастополя от первоначального заселения человеком территории, входящей в настоящее время в административные границы города, до воссоединения Севастополя и Крыма с Россией в марте 2014 года. Особое внимание уделено истории основания, становления и развития города, значению двух его героических оборон для истории Отечества и мировой истории в целом.

Первый том монографии посвящен древней и средневековой истории Юго-Западного Крыма с древнейших времен до падения османского владычества на полуострове, что предопределило присоединение Крыма к России и основание Севастополя.

Издание рассчитано на историков, археологов, политологов, культурологов, учителей истории, студентов исторических факультетов, а также всех, кто интересуется историей России.

УДК 94(470-21+470-924.71)
ББК 63.3(22Спл) + 63.3(2Рос.Кры)

Выражаем глубокую признательность крупнейшему в Республике Крым и г. Севастополе Банку РНКБ, без финансовой поддержки которого создание этой книги не было бы возможным.



РОССИЙСКОЕ
ИСТОРИЧЕСКОЕ
ОБЩЕСТВО



Фонд
ИСТОРИЯ
ОТЕЧЕСТВА



ISBN 978-5-6044004-4-9

ISBN 978-5-6044004-5-6

© Фонд «История Отечества», 2021
© Государственный Эрмитаж, Санкт-Петербург,
илл., 2021
© Издательство «ИстЛит», макет, обложка, 2021

Глава 1



Природа Юго-Западного Крыма

§ 1. Географическое положение

Е.С. Каширина

Юго-Западная часть Крымского полуострова близка к границам современного города Севастополь. Она занимает большую прибрежную территорию и растягивается на 50 км к северу от самой южной точки Крыма – мыса Сарыч. Другими крайними точками являются: на севере – мыс Лукулл, на западе – мыс Херсонес, на востоке – лесной массив с горой Тез-Баир на Ай-Петринской яйле. С запада и юга регион омывается водами Черного моря.

Особенности географического положения Юго-Западного Крыма во многом определяют его роль в истории, экономике, культуре нашей страны и Черноморского региона в целом.

Крымский полуостров почти со всех сторон омывается водами Черного и Азовского морей и лишь узким перешейком соединен с Восточно-Европейской равниной. Можно сказать, что полуостров лежит «внутри» Черного моря: расстояние до Босфорских «ворот» в Черноморский регион составляет 515 км, до восточного края моря – Колхидской низменности – 670 км, до южного побережья в районе Синопа 260 км. Керченский пролив разделяет Крым и Таманский полуостров. Юго-Западная часть Крыма выдается в море, что сделало ее привлекательной для развития морского дела. Более того, береговая линия всего полуострова изрезана, часто образует заливы (Каркинитский,

Сиваш и др.) и бухты. Наиболее изобилует бухтами именно юго-запад полуострова, представленный риасовым типом побережья: затопленные в результате подъема уровня моря низовья речной сети образовали более 30 узких глубоко вдающихся в сушу бухт, крупнейшими из которых являются Севастопольская и Балаклавская. Крайняя западная часть Юго-Западного Крыма, ограниченная Севастопольской бухтой на севере, Балаклавской на юго-востоке и высотами Сапун-горы на востоке, получила название «Гераклейский полуостров».

Севастопольская бухта протянулась на 7,5 км в субширотном направлении, разделив город на южную и северную части. Ее максимальная глубина достигает 19–21 м. В 1976–1986 гг. бухта была отделена от открытого моря бетонными молами, что сделало ее еще более защищенной от штормов.

Меньшие по размеру «ответвления» Севастопольской бухты имеют собственные названия. На юг от Севастопольской, глубоко врезааясь в сушу, отходят бухты Южная, Артиллерийская, Килен-бухта. Именно они стали историческим ядром города в связи с сооружением здесь корабельной верфи и последующим заселением прилегающих районов. Более гладкие очертания имеют Александровская и Мартынова бухты.

На северном побережье расположены Северная, Старо-северная, Константиновская, Голландия и другие бухты.

На юго-запад от Севастопольской бухты расположены Стрелецкая, Карантинная, Круглая, Камышовая, Казачья и другие менее крупные бухты. Бухты этого побережья – длинные, узкие, вытянуты в субмеридиональном направлении по течению древних рек. Берега этих бухт обрывистые, скалистые, высотой до 10 м. Они удобны для размещения кораблей и строительства причалов.

Балаклавская бухта расположена в стороне от остальных на юго-востоке Севастополя. Длина ее около 2 км, ширина 128–425 м, глубина 17–38 м. Эта узкая глубокая бухта с древних времен привлекала своими природными особенностями: вход в нее едва заметен с моря, а флот в дальней части залива с морской стороны не виден за скалами. В гавани практически не бывает штормов, а сила тех, что случаются, невелика.

Скальные, преимущественно известняковые горные породы Гераклейского полуострова препятствуют размыву берегов

и накоплению осадочного материала на дне, сохраняя глубокие врезы бухт. Скальные стенки высотой до 20–30 м представляют собой барьер для сильных ветров, создавая благоприятные климатические условия в наиболее отдаленных от входа (кутовых) частях бухт. Выдающиеся в море мысы «сглаживают» морское волнение, являясь природными волнорезами. Такие природные условия благоприятствуют размещению флота и ведению различной морской деятельности.

Удобство расположения Крымского полуострова, и особенно его крайней юго-западной части, определяет его региональное геополитическое значение как зоны судоходства и транзита между Востоком и Западом, Севером и Югом, Европой и Азией.

§ 2. Геологическое строение, рельеф и опасные процессы

Е.И. Игнатов, А.А. Новиков, Е.С. Каширина

Основные черты рельефа Юго-Западного Крыма связаны с геологическим и тектоническим строением Гераклейского полуострова. Севастополь расположен на стыке двух морфоструктур Крыма: мегантиклинория горного Крыма и Скифской плиты. Мегантиклинорию соответствуют Главная гряда и Южный берег Крыма, Скифской плите – Альминская равнина.

Равнинные территории расположены на западе и северо-западе Севастополя, горные – на востоке и юго-востоке. На крайнем западе в море выдается Гераклейский полуостров, рельеф которого представлен одноименным плато. Гераклейское плато наклонено на север в сторону моря. На юг оно приподнято и обрывается вытянутым хребтом Сапун-горы (240 м). Плато прорезано руслами временных водотоков, ставшими широкими балками и оврагами.

Горный рельеф восточной и юго-восточной частей Севастополя образуют западные отроги Крымских гор. В Юго-Западном Крыму сходятся три гряды Крымских гор: Главная, Внутренняя и Внешняя. Главная гряда начинается от мыса Айя и протягивается на северо-восток на 120 км. Наивысшая точка

Юго-Западного Крыма расположена в массиве Ай-Петринской яйлы на хребте Тез-Баир. Их высота превышает 1000 м – горы Чуваш-Кой (1051 м), Тез-Баир (1012 м).

Внутренняя гряда в пределах Юго-Западного Крыма протянулась от города Инкерман на восток и достигает высоты около 700 м (гора Каладжи – 683 м). Средняя высота гряды изменяется от 130 до 600 м. Мекензиевы горы (337 м) возле Инкермана представляют собой обширный водораздел между бассейнами рек Черная и Бельбек. Постепенно при движении на восток Внутренняя гряда становится выше и уже в районе села Терновка достигает 451 м (гора Зыбук-Тепе). Ближе к Чернореченскому каньону горы поднимаются на 550–700 м (гора Хлама – 588 м, гора Эли – 594 м).

Внешняя гряда протянулась дугой между долинами рек Бельбек и Кача с юго-запада на северо-восток и достигает не более 200 м высоты при средней высоте 70 м. Склоны Внешней гряды переходят в низменную равнину долины реки Альмы.

В целом, по меркам нашей планеты (4,65 млрд лет), возраст Крымского полуострова небольшой. На территории Юго-Западного Крыма на поверхность выходят породы мезозойского (235–130 млн лет назад) и кайнозойского (от 67 млн лет назад до наших дней) возрастов. Длительный период современная территория Крымского полуострова находилась на дне океана, где накапливались толщи морских осадочных отложений. По этой причине большая часть Крымского полуострова сложена осадочными породами морского происхождения. Отложения мезозоя широко, хотя неравнозначно, представлены в регионе всеми тремя системами – триасовой, юрской и меловой²⁶. Наибольшее распространение имеют отложения юрской и меловой систем, которые делятся на отделы.

Наиболее древние отложения в регионе – таврический флиш – представлены на южнобережном участке Юго-Западного Крыма. Они представляют собой чередование мелкодисперсных горных пород (алевролитов, аргиллитов и песчаников) со слоями серых аргиллитов и с включениями прочных кварце-

²⁶ См.: *Воронин И.Н.* Севастополь: природа, экономика, экология. Симферополь: Крымское уч-пед. гос. изд-во, 1998. С. 14.

вых песчаников, мелкогалечных конгломератов. Вместе они образуют рыхлую толщу, часто смятую в складки. Таврический флиш неустойчив, быстро разрушается, в нем активно развиваются гравитационные процессы – оползни, обвалы, осыпи.

Нижний, более древний отдел юрской системы сложен песчаниками, а также породами смешанного вулканического и осадочного происхождения, к которым относятся прочные андезитовые порфиры, туфобрекчии, туфопесчаники, аргиллиты и диабазовые порфириты. Это, как правило, темноцветные горные породы очень плотного состава, прочные, медленно разрушающиеся. Вулканическая деятельность в границах современного Юго-Западного Крыма наблюдалась в районе мыса Фиолент, где сейчас распространены породы вулканического происхождения. Это было подводное извержение, позже засыпанное слоем морских осадочных отложений, поэтому классической конусовидной формы вулкана мы не можем наблюдать. О вулканической деятельности сейчас напоминают темные скалы, а также горные породы особого строения – подушечные лавы и столбчатые отдельности (вулканические шестигранники) – структуры, возникшие при застывании лавы в определенных условиях.

Верхний, более молодой отдел юрской системы сложен осадочными породами морского происхождения: светло-серыми и розоватыми известняками, мергелями, глинами, алевролитами и конгломератами. Конгломерат представляет собой сцементированную гальку – окатанные кусочки различных пород размером, как правило, 1–3 см в диаметре.

Меловая система также делится на нижний и верхний отделы. Нижний отдел – это темно-серые глины с прослоями конгломератов, алевролиты с прослоями гравелитов. Также здесь представлена своя свита – чередование слоев песчаников, алевролитов, туфов и туффитов. В верхнем отделе часто встречаются карбонатные породы – мергели, известняки и песчаники.

Кайнозойские отложения представлены палеогеновой (67–23 млн лет назад), неогеновой (23–2 млн лет назад) и четвертичной (от 2 млн лет назад до наших дней) системами. Отложения палеогена – это преимущественно серые плотные мергели и нуммулитовые известняки, состоящие из остатков раковин морских организмов – нуммулитов. Нуммулиты по

форме напоминают монету, откуда и возникло их название (лат. *nummus* – монета). Неогеновые отложения наиболее разнообразны и широко представлены в Юго-Западном Крыму. Среди них представлены песчаники с прослоями известняков и глин, плотные зеленые и коричневые глины, известняки-ракушечники, мергели. Особо стоит выделить таврскую свиту – переслои пестроокрашенных алевритов, алевритистых глин, суглинков, песчаников и галечников. Таврская свита обнажается на северной стороне Севастополя. Она неплотная, быстро поддается размыву морской волной и активно разрушается, образуя оползневые террасы и амфитеатры, пляжи и навалы. Залегает таврская свита на плотных неогеновых известняках, препятствующих быстрому разрушению всего побережья.

Четвертичные образования в регионе распространены ограниченно и отличаются малой мощностью. В Юго-Западном Крыму встречаются континентальные отложения различного происхождения: речные, делювиальные (склоновые) и пролювиальные (намывные). Они обычно рыхлые, состоят из обломков других горных пород.

С точки зрения тектонического строения Юго-Западный Крым делится на две части: подвижную складчатую область горного Крыма и равнинную область Скифской плиты. Граница между ними проходит по Альминской впадине в районе одноименной реки.

Главная гряда Крымских гор и Предгорья сложена прочными известняками юрского и мелового периодов (185–67 млн лет назад), а основание Главной гряды и Южного берега Крыма – рыхлым более древним таврическим флишем (чередование осадочных пород). Верхний осадочный чехол Скифской плиты состоит из глин, суглинков и известняков. Альминская равнина сложена плиоценовой (5,333–2,588 млн лет назад) и четвертичной, значительной по мощности (до 40–60 м) толщиной пестроцветных, преимущественно глинистых отложений и покровов древних аллювиальных (речных) галечников.

Юго-Западный Крым небогат запасами минерального сырья. Из полезных ископаемых наибольшее хозяйственное значение имеет строительное сырье: известняки, мергели, глины. Широко известен строительный камень из Инкерманского карьера – белый инкерманский мшанковый известняк. Он обла-

дает хорошими строительными свойствами – прочный, не крошится на кромке, легко поддается обработке, хорошо держит тепло. Его добыча ведется с античных времен. Большая часть современного Севастополя построена именно из этого камня, что сделало город белокаменным.

Плотный мраморовидный известняк добывают из балаклавских карьеров и используют в качестве флюса в металлургии для очистки металлосодержащей породы от примесей. Для добычи известняка созданы карьеры (Василевский, Псилерахский и Кадыковский), часть из которых уже отработана. Кадыковский карьер, днище которого затоплено водой, превратился в искусственное озеро, лежащее на 17 м ниже уровня моря.

Одной из ярких отличительных особенностей территории Юго-Западного Крыма в современных административных границах Севастополя является довольно значительное разнообразие рельефа местности. Здесь имеются равнинные слабовсхолмленные участки на севере региона, круто обрывающиеся к морю, предгорье с вершинами 200–300 м на востоке – юго-востоке, морское побережье с многочисленными бухтами, глубоко вдающимися в сушу на западе и юго-западе города, и участок Главной гряды Крымских гор с яйлами и горными долинами. Таким образом, территория Севастополя представляет собой как бы Крым в миниатюре.

Столь удачное сочетание различных видов ландшафтов, сравнительно мягкий климат, изобилие природных ресурсов, доступность строительного материала, наличие естественных убежищ с древнейших времен привлекало сюда человека. Рельеф и подстилающая поверхность Юго-Западного Крыма удачно приспособлялись под нужды хозяйства и военного строительства.

В Античности и Средневековье большое значение имел рельеф и сочетание суша – море при выборе мест для строительства городов. Используя наличие природного строительного материала и выбранного при освоении земли камня, херсонеситы создали практически непреодолимые препятствия для неподготовленного противника, коим являлись на тот момент тавры. Обилие местного, хорошо поддающегося обработке камня-известняка позволяло быстро возводить прочные оборонительные конструкции и жилые строения.

Актуальность создания оборонительных укреплений с использованием особенностей местного рельефа и подстилающих горных пород возросла в эпоху Средневековья. В этот период были сооружены так называемые длинные стены для защиты страны Дори. Большинство исследователей склоняются к мысли, что Дори – территория горного Юго-Западного Крыма, а «длинные стены» – оборонительные сооружения, перекрывавшие наиболее доступные перевалы²⁷. Особенности рельефа и относительная легкость сооружения помещений в известковых скалах способствовали расцвету монастырской жизни: пещерные сооружения возникают в Инкерманской долине, вероятно, не ранее X–XI вв., к XII–XIII вв. относят основание пещерного монастыря Чилтер, в XIII–XIV вв. появляется культовый комплекс в скале Шулдан.

Примером эффективного приспособления рельефа к военным нуждам является создание оборонительных укреплений Севастополя в период Крымской войны. Узкая Севастопольская бухта с моря была закрыта береговыми батареями, возведенными на мысах. Таким образом, природные выступы-мысы, преграждающие путь в бухту, были дополнены и усилены фортификационными сооружениями. Чередование оврагов и водоразделов в рельефе Гераклеяского полуострова, с одной стороны, позволяло использовать возвышенности для огневых позиций, с другой – делало оборону «проницаемой» по широким балкам, особенно на Северной стороне города. Так, на возвышенных участках перед обороной сооружались бастионы – пятигранные укрепления. Для контроля балок возводились батареи.

Исторически известняк в Юго-Западном Крыму добывался подземным способом, что привело к образованию обширных разветвленных штолен. Ныне в некоторых из них располагаются хранилища Инкерманского завода марочных вин, что стало возможным благодаря поддержанию в штольнях постоянной температуры, подходящей для хранения виноматериалов. Для выпуска шампанских вин в районе железнодорожного вокзала Севастополя специально вырублена подземная штольня.

²⁷ См.: Мозаричев Ю.М. Средневековый Крым (VI – середина XIII в.): история, религия, культура. Симферополь: Бизнес-Информ, 2014. С. 120.

При строительстве Севастополя рельеф Юго-Западной части Крыма был значительно изменен под военные и хозяйственные нужды. Его овражно-балочный характер создавал препятствия для прокладки инженерной инфраструктуры. Часть оврагов и балок полностью или частично были засыпаны, сток временных водотоков, протекающих по балкам, зарегулирован. Например, Доковый овраг был засыпан при строительстве Адмиралтейства. Сейчас на этом месте расположен стадион, кинотеатр «Севастополь» и часть территории школы № 6. За стадионом в балке сохранилось понижение, бывшее небольшим озером, которое наполняется за счет стока по балке.

Одесский овраг, некогда выходивший в Артиллерийскую бухту, был засыпан во время восстановления города после Великой Отечественной войны. Овраг начинался от Куликова поля и проходил вдоль ул. Кожанова, потом по ул. Ялтинская и выходил к морю. Естественные отметки высот можно увидеть возле музыкальной школы № 8 в центре города.

В балках, особенно в западной части города, в Гагаринском районе, созданы пересыпи поперек их основного течения. По пересыпям построены основные автомобильные дороги. Так, проложена дорога на ул. Руднева через Карантинную балку, ул. Вакуленчука через Стрелецкую балку и ул. Семипалатинская через Доковую балку в ее верховье.

На ул. Пожарова над руслом временного водотока сооружен мост. В верховьях Стрелецкой балки сделана насыпь, на которой построено автомобильное кольцо на пересечении ул. Маринеско и Фиолентовского шоссе.

Через Ушакову и Аполлонову балки в XIX в. сооружены акведуки – часть самотечного водовода, который был построен для обеспечения пресной водой пяти сухих доков Лазаревского адмиралтейства, расположенных в устье Докового оврага²⁸.

Все реки в пределах городской застройки Севастополя протекают по искусственным руслам. Ярким примером является река Балаклавка, практически полностью протекающая по бетонному лотку и местами по подземным коллекторам.

²⁸ См.: Панкеева Т.В., Малиновская О.И. Севастопольские акведуки // Памятники архитектуры Крыма. Т. 2. 2017.

Устьевая часть крупнейшей в Юго-Западном Крыму реки Черной была изменена под нужды портового хозяйства. Рядом была создана Инкерманская бухта – полностью искусственное сооружение, ограниченное пересыпью и бетонными стенками причалов.

Для строительства зданий рельеф города нивелировался – создавались искусственно выровненные поверхности. Так, холм, на котором построены Лазаревские казармы, срыт и грунт перевезен в устье Сарандинакиной балки, где существовало болото. Таким образом, болото было почти полностью осушено и увеличена площадь суши. На этом месте позже был сооружен железнодорожный вокзал.

Весь Центральный (Городской) холм представляет собой террасированную возвышенность с полностью измененным рельефом. Для строительства домов на склоне создавались ровные площадки, отвесные склоны укрепляли подпорными стенами.

Искусственные отрицательные формы рельефа возникли на месте карьеров в Балаклаве, Инкермане, а также старых небольших карьеров в Килен-балке.

Для среднегорья и низкогорья Юго-Западного Крыма характерно развитие опасных процессов, накладывающих ограничения на хозяйственное освоение этих территорий. Широко распространены обвалы, оползни, осыпи, карст, сели. Более того, горные районы сейсмоопасны.

Генетически оползни Крыма связаны с особенностями рельефа, геологическим строением и метеорологическими условиями района. Севастопольский район относится к Южному оползневому району Крыма с преобладанием абразионных оползней на побережье.

В пределах Севастопольского региона зафиксировано 119 оползней, из которых обследованы 47. В активном состоянии были 6, общей площадью 2,778 га, в очагово-активном – 4, общей площадью 49,884 га. Активность оползней составила 21,3 %. Наиболее активные процессы происходили на западном побережье города, в районе устьевых частей рек Кача и Бельбек. В зону активизации оползней попадают поселки Орловка, Кача, Любимовка, Андреевка. В пределах оползней, расположенных в поселках Любимовка, Кача и др., возможны обвалы берегового уступа, что было отмечено в 2005, 2010 и 2018 гг.

Обвально-оползневые процессы периодически активизируются на мысе Фиолент. Здесь в 1999 г. произошел один из крупнейших за последнее столетие скальных обвалов на морском побережье Крыма. Обвал представлял собой обрушение блока сарматских известняков объемом 40 тыс. м³ и массой 80 тыс. т с высоты 75 м²⁹. Повторное обрушение блока объемом 10 тыс. м³ и массой 20 тыс. т произошло в 2002 г.

В Севастопольском регионе выделены оползневые районы. Например, на участке «Батилиман» известно 18 оползней площадью 16,9 га. В основном оползни угрожают автодороге Ялта – Севастополь и подъездной дороге до базы отдыха «Мыс Айя». На участке «Ласпи» известно 24 оползня площадью 57,4 га. Активизация оползней часто наблюдается в период сильных дождей. Например, периодически активизируется оползень № 932 по ул. Охотская, № 934 по ул. Ангарская, 10³⁰. В пределах оползней, расположенных в селах Любимовка и Кача, возможны обвалы берегового уступа и разрушение прилегающих строений³¹.

Осыпные процессы имеют широкое распространение на побережье от урочища Айязма до Батилимана в пределах Южнобережного сектора. Ими наиболее поражен обрывистый южный склон, высота которого достигает нескольких сот метров в районе мыса Айя. Крупный обвал в заказнике «Мыс Айя» произошел в 1982 г. Он представлял собой обвал массивных известняков объемом около 2 тыс. м³. Грунт отчленился по системе тектонических трещин³². Осыпной процесс развит практи-

²⁹ См.: Клюкин А.А. Экстремальные проявления неблагоприятных и опасных экзогенных процессов в XX веке в Крыму // Геополитика и экогеодинамика регионов. 2005. Вып. 1. С. 29.

³⁰ См.: Сведения о чрезвычайных ситуациях, крупномасштабных авариях, стихийных бедствиях (опасных природных явлениях), природных пожарах и ДТП за период с 2004 г. // Сайт ГУ МЧС РФ по Республике Крым. URL: <http://mchs.rk.gov.ru/rus/index.htm/news/tape/?page=6> (дата обращения: 26.05.2020).

³¹ См.: Игнатов Е.И., Орлова М.С., Санин А.Ю. Береговые морфосистемы Крыма. Севастополь: ЭКОСИ-Гидрофизика, 2014. С. 133; Вахрушев Б.А. Районирование карста Крымского полуострова // Спелеология і карстологія. 2009. № 3. С. 42.

³² См.: Корженевский Б.И., Борисенко Л.С., Корженевский И.Б., Новик Н.Н. Литологический контроль гравитационных процессов в горном Крыму // Бюллетень Московского общества испытателей природы. Отд-ние геологии. 1989. Т. 64. Вып. 7. С. 50.

чески повсеместно вдоль южного побережья, о чем свидетельствует наличие осыпных навалов в нижних частях склонов, особенно в низовьях крутых оврагов.

Естественные условия, способствующие активизации оползневых процессов, усугубляются антропогенной деятельностью, такой как срезание нижней части склона для проведения дорог, нагрузка вышележащего склона зданиями, которые со временем обязательно разрушатся. Отсутствие канализации в прилегающих дачных массивах увеличивает количество воды, проникающей в водоносные слои. Деятельность человека может приводить к нарушению устойчивости склона. Кроме того, активизация оползневых процессов отмечается после сведения лесной растительности в результате пожаров и несанкционированных вырубок.

Ввиду сложного тектонического строения территории весь город отнесен к сейсмоопасной зоне. В процессе крупномасштабной геологической съемки, выполненной для сейсмического микрорайонирования на ГераклеЙском плато и в его окрестностях, установлены многочисленные тектонические нарушения. Основную сейсмическую опасность представляют сильные движения грунта от землетрясений, генерируемых двумя крупными геологическими структурами: Южнобережным и Одесско-Синопским глубинными разломами. Эти сейсмогенерирующие структуры находятся в шельфовой части Черного моря³³.

По карте общего сейсмического районирования ОСР-2004 Севастопольский регион Крыма отнесен к сейсмической зоне с восьмибалльной интенсивностью сотрясений (для периода повторяемости в 500 лет). Однако этот показатель может быть повышен до девяти баллов для районов пересечения тектонических разломов с высоким уровнем грунтовых вод в глинистых и суглинистых грунтах, а также для прибрежной полосы (обрывы, крутые склоны балок) либо в случае рассмотрения ситуации для периода повторяемости в тысячу лет.

³³ См.: *Каширина Е.С., Новиков А.А., Белокопъ В.В.* Геолого-геоморфологические опасные процессы как факторы угроз для ООПТ г. Севастополя // *Экологическая безопасность прибрежной и шельфовой зоны и комплексное использование ресурсов шельфа.* 2014. Т. 29. С. 61–70.

Участки разрушения берега морскими волнами (морская абразия) наблюдаются вдоль всей береговой линии Юго-Западного Крыма (от мыса Лукулл до мыса Айя), перемежаясь с районами накопления обломков горных пород в устьевых участках рек Кача и Бельбек и кутовых областях бухт Севастополя. Участки разрушения отчетливее можно увидеть в районе мыса Фиолент и Балаклавы, где на поверхность выходят твердые горные породы. Глубина моря в этих районах значительная³⁴. В таких условиях пляжи не успевают накапливаться: обломки пород сносятся на морское дно, а в прибрежной зоне работа волн создает ниши, арки, полости. Максимальная для региона скорость разрушения берегов (береговых процессов) отмечена на западном побережье около мыса Лукулл и составляет до 2 м/год. Вдоль западного побережья Севастополя скорость береговых процессов снижается до 0,5–1 м/год. Линейная скорость береговых процессов на южном побережье города слабая – 0,1–0,5 м/год.

Селеопасный участок расположен в ущелье урочища Кокия у мыса Айя. Мощный селевой поток был зафиксирован 5 июля 1980 г. после ливневых осадков величиной 90,6 мм. В результате ливня в водосборной воронке ущелья образовался паводок, который размыл отложения осыпей и обвалов в низовье и трансформировался в селевой вал высотой около 4 м. Селевой поток передвигался со скоростью 7,6 м/с. Общий объем выноса материала составил 5 тыс. м³. Урочище расположено в заказнике, где хозяйственная деятельность не ведется, что позволило избежать жертв и ущерба.

В Юго-Западном Крыму широко представлены карстовые процессы. Согласно карстовому районированию Крыма³⁵, территория горно-лесной зоны Севастополя относится к Горно-Крымской карстовой области провинции горного Крыма. Основной карстовый район территории – Байдарско-Балаклавский, входящий в границы заказника «Байдарский». Для Байдарско-Балаклавского района характерны значительные отличия на небольшой территории (генетические, морфо-

³⁴ См.: Игнатов Е.И., Орлова М.С., Санин А.Ю. Береговые морфосистемы Крыма.

³⁵ См.: Вахрушев Б.А. Районирование карста Крымского полуострова. С. 39–46.

логические и гидрогеологические) в развитии карста этой части Крымских гор. Граница района начинается от Мраморной балки, следует далее вдоль побережья до Балаклавы, мыса Айя и перевала Байдарские ворота. Восточная граница района проходит по подножию отрогов Ай-Петринского карстового массива. На севере граница района проходит по широте границы верхнеюрских (до 145 млн лет назад) и берриасских (145–139,8 млн лет назад) известняков Балаклавы, устья Сухой речки, каньона реки Черной и Гасфортовским высотам³⁶.

Встречаются поверхностные и подземные карстовые формы, не образующие, однако, типичных карстовых ландшафтов. Плотность карстовых форм на поверхности отдельных участков достигает 1–3 %. Согласно данным кадастра пещер Крыма, для Байдарско-Балаклавского карстового района описано 33 пещеры (табл. 1.1).

Таблица 1.1

Крупнейшие пещеры Байдарско-Балаклавского карстового района

№ п/п	Название пещеры	Глубина, м	Протяженность, м
1	Гремучая	100,0	380,0
2	Шапито	55,0	189,0
3	Мачук	44,0	18,0
4	Очковая	42,0	60,0
5	Байдарская	40,0	82,0
6	Мамут-Чокрак	37,0	1710,0
7	Щелюга	30,0	151,0
8	Форосская	30,0	84,0
9	Шандодер	30,0	35,0
10	Козловая	29,0	64,0

³⁶ См.: Вахрушев Б.А. Районирование карста Крымского полуострова. С. 39–46.

Содержание

К читателям	13
Предисловие к тому I	23
Глава 1. Природа Юго-Западного Крыма	31
§ 1. Географическое положение. <i>Е.С. Каширина</i>	31
§ 2. Геологическое строение, рельеф и опасные процессы. <i>Е.И. Игнатов, А.А. Новиков, Е.С. Каширина</i>	33
§ 3. Климат. <i>Е.Н. Воскресенская, О.Ю. Сухонос,</i> <i>Е.М. Краснодарец.</i>	47
§ 4. Природные воды. <i>А.А. Новиков, Е.С. Каширина</i>	59
§ 5. Почвы. <i>Т.В. Панкеева, Е.С. Каширина</i>	67
§ 6. Ресурсы растительного мира. <i>Е.С. Каширина</i>	69
§ 7. Ресурсы животного мира. <i>С.И. Рубцова</i>	78
§ 8. Ландшафтное разнообразие. <i>Т.В. Панкеева,</i> <i>Е.С. Каширина.</i>	83
Глава 2. Юго-Западный Крым в доисторическую эпоху (100 тыс. лет назад – I тыс. до н. э.)	89
§ 1. Каменный век. <i>К.Н. Гаврилов, М.Г. Жилин</i>	90
§ 2. Энеолит и бронзовый век. <i>В.П. Власов.</i>	114
§ 3. Ранний железный век. Тавры. <i>В.П. Власов</i>	130
Глава 3. Херсонесский полис в период основания, становления и расцвета (VI – первая четверть III в. до н. э.)	147
§ 1. Общие проблемы истории Херсонеса Таврического позднеархаического, классического и раннеэллинистического периодов. <i>С.В. Ушаков.</i>	147
§ 2. Основание Херсонесского полиса и его ранняя история. <i>С.В. Ушаков</i>	165
§ 3. Херсонесское территориальное государство в IV – середине III в. до н. э. <i>С.В. Ушаков,</i> <i>Е.Я. Туровский.</i>	182
§ 4. Культура и искусство классического и эллинистического Херсонеса. <i>Ю.Т. Лейбенсон.</i>	202

Глава 4. Херсонес Таврический в эпоху потрясений (вторая четверть III в. до н. э. – первая половина I в. н. э.)	223
§ 1. Сарматская угроза. Поздние скифы Крыма и Херсонес (середина III – конец II в. до н. э.). <i>С.В. Ушаков, Е.Я. Туровский, М.И. Тюрин</i>	223
§ 2. Херсонесско-скифская война («Диофантовы войны»). <i>С.В. Ушаков</i>	240
§ 3. Митридат VI Евпатор и Херсонес. <i>С.В. Ушаков, Е.Я. Туровский, М.И. Тюрин</i>	246
§ 4. Херсонес между Римом и Боспором. <i>Е.Я. Туровский, С.В. Ушаков</i>	254
§ 5. Изменения в религии и культуре. <i>Ю.Т. Лейбенсон</i>	262
Глава 5. Херсонесский полис под протекторатом Рима (I–III вв.)	269
§ 1. Источники по истории Юго-Западного Крыма в римский период. <i>В.В. Дорошко</i>	270
§ 2. Херсонес и Рим в I в. н. э.: углубление взаимоотношений. <i>В.В. Дорошко</i>	277
§ 3. Херсонес и римско-боспорская война. Поход Тиберия Плавтия Сильвана. <i>В.В. Дорошко</i>	281
§ 4. Отношения Херсонеса и Рима в первой четверти II в. н. э. <i>В.В. Дорошко</i>	289
§ 5. Римское военное присутствие в Северном Причерноморье в середине – второй половине II в. н. э. и Херсонес. <i>В.В. Дорошко</i>	293
§ 6. Рим и Юго-Западная Таврика в конце II – середине III в. н. э. <i>В.В. Дорошко</i>	305
§ 7. Экономика Херсонеса и Юго-Западного Крыма в римский период. <i>В.В. Дорошко</i>	311
§ 8. Включение Херсонеса в орбиту римской цивилизации и создание предпосылок для вхождения в состав империи. <i>В.В. Дорошко, Ю.Т. Лейбенсон, С.В. Ушаков</i>	317
Глава 6. Процесс вхождения Юго-Западного Крыма в состав Восточной Римской империи (IV–VI вв.)	
<i>С.В. Ушаков, В.В. Хапаев</i>	339

§ 1. Взаимоотношения Херсонеса с Римской империей и Боспором в конце III – V в.	343
§ 2. Этнополитические процессы в Юго-Западном Крыму в IV–VI вв.	354
§ 3. Процесс христианизации Херсонеса	360
§ 4. Юго-Западный Крым в VI в. Окончательное вхождение в состав империи.	373
§ 5. Экономика Юго-Западного Крыма в IV–VI вв.	380
§ 6. Градостроительство и архитектура	387

Глава 7. Юго-Западный Крым в составе Византийской империи (VII–XII вв.)

<i>В.В. Хапаев</i>	395
§ 1. Источники по истории Юго-Западного Крыма VII–XII вв.	396
§ 2. Политическая история Юго-Западного Крыма в первой половине VII в.	402
§ 3. Политическая история Юго-Западного Крыма во второй половине VII – первой половине VIII в. Хазаро-византийский союз	414
§ 4. Экономическое развитие Юго-Западного Крыма в VII–VIII вв.	431
§ 5. Градостроительство и архитектура Херсона в VII–VIII вв.	436
§ 6. Политическая история Юго-Западного Крыма в IX – первой половине X в.	441
§ 7. Юго-Западный Крым во второй половине X в.: политическая история	462
§ 8. Экономика, управление и материальная культура Юго-Западного Крыма в IX–X вв.	477
§ 9. Юго-Западный Крым в XI–XII вв.	484

Глава 8. Юго-Западный Крым в XIII–XV вв.

<i>В.Л. Мыц</i>	493
§ 1. Источники по истории Юго-Западного Крыма XIII–XV вв.	496
§ 2. Херсон, Климаты Готии и Трапезундская империя. Завоевание Юго-Западной Таврики монголами в XIII в.	502

§ 3. Юго-Западный Крым в составе Золотой Орды в XIV в.	524
§ 4. Борьба княжества Феодоро с Генуей в 20–30-х гг. XV в. за выход к морю. Завоевание османами Генуэзской Газарии и Феодоро (1475 г.)	540

Глава 9. Юго-Западный Крым в составе Османской империи (1475–1774 гг.)

<i>Е.В. Неделькин, Е.Е. Бойцова</i>	583
§ 1. Источники по истории Юго-Западного Крыма в османский период (1475–1771 гг.)	584
§ 2. Административно-территориальное деление	589
§ 3. Этноконфессиональные и демографические процессы	606
§ 4. Социально-экономическая ситуация	627
Список древних авторов	647
Список сокращений	653
Сведения об авторах	657
Именной указатель	661
Приложение. Таблицы к главе 2	672