

Районирование:

Россия > Южный ФО > Крым Республика > Белогорский Район > Таврида
Горного Крыма > Горного Крыма > Предгорно-Крымская > Белогорский > Таврида

Таврида



Уровень доступа	Стандартный
Кадастровый номер	4502/3417-1
Альтернативный номер	-
Длина, м	1238
Глубина, м	15

Генезис	Карстовый, Гипогенный
Вмещающие породы	Осадочные, Карбонатные, Известняк
Сопутствующие породы	Глинистые, Глины
Геологический возраст вмещающих пород	□, Палеоген
Вскрыта разработкой	Да

Краткое описание

В июне 2018 г. при строительстве федеральной автотрассы «Таврида» была вскрыта крупная карстовая полость в известняках, получившая такое же название. Была выполнена топографическая съемка карстовой полости. В ходе съемочных работ было установлено, что пещера представляет собой крупный горизонтальный лабиринт, протяженность которого на 24.07.2018 составила 1238 м (сумма длин между пикетами съемочной сети). Полость имеет перспективы увеличения размеров за счет исследования небольших боковых ходов и проникновения через завалы в другие пока недоступные части лабиринта, выявленные в ходе проведенных геофизических работ.

Пещера Таврида располагается на 17 км автодороги Симферополь-Керчь, у абсолютной отметки 330 м в.у.м.

КАРТЫ

Карты пещеры

Основные карты



Внутренняя гряда в междуречье Бештерек-Фундуклы и ее карстопоявления

Схема геологического строения района обнаружения пещеры с обозначением населенных пунктов, гидрографической сети и карстопоявлениями. Из статьи Амеличев Г.Н., Токарев С.В., Самохин Г.В., Вахрушев Б.А., Старцев Д.Б. КАРСТОЛОГО-СПЕЛЕОЛОГИЧЕСКИЕ МАТЕРИАЛЫ ПЕРВИЧНОГО ОБСЛЕДОВАНИЯ ПЕЩЕРЫ ТАВРИДА (ПРЕДГОРНЫЙ КРЫМ)



План пещеры Таврида на местности

Проекция плана пещеры на поверхность с картой-врезкой положения на карте Крымского полуострова. Из статьи Амеличев Г.Н., Токарев С.В., Самохин Г.В., Вахрушев Б.А., Старцев Д.Б. КАРСТОЛОГО-СПЕЛЕОЛОГИЧЕСКИЕ МАТЕРИАЛЫ ПЕРВИЧНОГО ОБСЛЕДОВАНИЯ ПЕЩЕРЫ ТАВРИДА (ПРЕДГОРНЫЙ КРЫМ)



План пещеры
Проекция плана пещеры на поверхность с изображением границ строящейся трассы

ОПИСАНИЕ

Геология и морфология

Участок приурочен к восточной периферии Симферопольского поднятия и входит в состав куэстовой моноклинали. Пещерное поле (кластер) заложено у восточного края структурного склона Внутренней гряды в междуречье Бештерека и Фундуклы. В этом месте бровка куэсты возвышается над днищем долины р. Фундуклы (приток р. Зуя) на 50-80 м. Такой же перепад высот наблюдается в долине Бештерека. К югу бровка выгибается дугой и исчезает, сливаясь с междуречным водоразделом. Внутренняя гряда на междуречном участке сложена эоценовыми известняками и мергелями, погружающимися к северо-западу. Ее южный выступ окружают подстилающие песчано-гравийные толщи мазанской свиты готерива. Разделяющий эти породы на других участках Внутренней гряды альбский глинистый водоупор здесь отсутствует. Поэтому ранее, когда территория не была расчленена консеквентными реками и входила в состав Белогорского артезианского палеобассейна, на участке активно функционировала система напорного перелива подземных вод из отложений мазанской свиты в эоценовые известняки [1]. Восходящая миграция вод сопровождалась спелеогенезом в гидравлически закрытых условиях, который поддерживался благодаря эффекту коррозии смешивания глубинных флюидов и пластовых вод [12]. Сквозь формационные флюидопроводящие системы концентрировались вдоль всей Предгорной сутуры, особенно плотно располагаясь на месте закладывавшихся поперечных сбросов постмиоценового возраста [3]. Появление этих сбросов стало началом раскрытия структур артезианского палеобассейна. Оно стимулировало активизацию водообменных и спелеогенетических процессов в пещерных кластерах Тавриды и Волчьего грота, способствовало разработке консеквентных долин Бештерека, Фундуклы, Зуи и их растущего дренирующего влияния на пещерные сети междуречья. В ходе дальнейшего развития активизация структур Симферопольского поднятия в альпийскую горообразовательную эпоху стимулировала смещение рек, текущих на север, к правому борту. Это обусловило развитие правосторонней асимметрии долин [7], выразившееся в формировании правобережных обрывов и вскрытию ими гипогенных пещер, заключенных в толще береговых пород. По мере снижения водности Бештерека, Фундуклы и Зуи эрозионное расчленение в долинах прорыва через Внутреннюю гряду сменилось гравитационным отседанием обрывов по закарстованным трещинам. Правостороннее расширение долин привело с одной стороны к значительному разрушению и сокращению пещерных лабиринтов в восточных бортах, а с другой - к относительно частому обновлению и длительной визуализации вскрываемых реликтовых форм. Так в правом борту долины р. Зуя у с. Литвиненково располагается хорошо изученный Кентугайский пещерный кластер [1], который является сильно разрушенным аналогом подземной сети пещеры Таврида. Так же в восточном борту р. Бештерек у Волчьего грота расположено известное обнажение реликтовых гипогенных карстопоявлений. В то же время пещерные кластеры на левобережьях отмеченных консеквентных рек, где в целом преобладают процессы аккумуляции наносов, могут долго

находиться в законсервированном состоянии под толщей аллювиальных и делювиальных отложений. Пещера Таврида яркий и, вероятно, не последний пример такой консервации. Отмеченные условия заложения пещеры Таврида и ее история развития ко-ренным образом отразились на полостной морфологии, сформировав классический хорошо узнаваемый облик гипогенно-карстового объекта. Конфигурация пещерной сети показала, что полость принадлежит к лабиринтовому типу. Ее основные ходы и боковые проходы располагаются на одном высотном уровне. Главная галерея протягивается с юго-запада на северо-восток на 150 м от входа (рис. 2). С юго-запада она замыкается глыбовым завалом, уходящим под действующую автодорогу. От входа до завала полость имеет максимальные размеры как в высоту (до 12 м), так и в ширину (до 7 м). Ее пол здесь располагается на глубине 13-15 м от уровня входного отверстия. Своды подходят близко к поверхности (2-8 м) и обладают слабой несущей способностью. В них развита разветвленная сеть восходящих карстовых каналов, забитых глиной. Эти каналы фиксируются и на поверхности в дорожной выемке. В дальней заваленной глыбами части хода на основании геофизических данных, указывающих на продолжение мощной аномалии разуплотнения пород, выполнен искусственный прокоп. Он позволил пройти под дорогой в 100-метровую ветку северо-западного направления, которая пока заканчивается глиняной пробкой. Северо-восточный конец главной галереи подходит близко к бровке куэсты, оканчиваясь плоской узостью, в которой наблюдается капель и мелкие молодые сталактиты. Юго-восточная ветка пещеры получила название Змеиной галереи. Она несколько меньше в размерах и дальней частью тоже близко (5-10 м) подходит к склону куэсты. Как и в главной галерее в ней ярко представлен весь морфологический комплекс восходящих потоков - фидеры, подвески-пенданты, стенные желоба, ниши и карманы, потолочные арки и многочисленные купола и камины.

Климат

Маршрутными наблюдениями установлено, что температура воздуха в пещере составляет 12°C, а влажность достигает 96-97%. Отмечено низкое (18%) содержание кислорода. Воздухообмен затруднен, тяга слабая либо отсутствует

Вторичные отложения

Важным маркером генезиса пещеры и истории ее развития являются отложения. В пещере широко представлены остаточные и водно-механические красно-цветные глинистые отложения. Они выполняют стенные ниши и днища основных галерей. Первые из них более древние и соответствуют гипогенной обстановке спелеогенеза, вторые - были занесены с поверхности в эоплейстоцене и связаны с эпигенным механизмом карстообразования. Обилие глины и характер ее размещения указывают на условия низко динамичной водной среды, существовавшей до осушения. Поверхность глин во многих местах представляет собой корку, армированную мелкими кристаллами гипса. Водно-хемогенные отложения (натёки) практически отсутствуют. Это говорит о хорошей гидроизоляции пород кровли (очевидно глинами) и относительно недавнем денудационном снятии покровных отложений эоцена.

В пещере широко распространены покровы из лунного молока. Они представляют собой творожистый слой на поверхности стен мощностью в несколько сантиметров. Генезис этого типа отложений дискуссионен. Согласно исследованиям, выполненным в Институте спелеологии [4, 12, 13], лунное молоко может представлять собой изотопно-измененную глубинными флюидами породу (алтерит), которая внешне не отличается от пород целика, но при воздействии агентов денудации наиболее активно вступает в химические реакции и в первую очередь поддается разрушению. В Змеиной галерее, лежащей недалеко от поверхности, в летний период активно формирующаяся конденсационная влага насыщает алтеритную кайму стен, превращая ее в лунное молоко

ПЕЩЕРА И ЖИЗНЬ

Палеонтологическая информация

Важнейшую роль в истории развития пещеры и окружающих ее ландшафтов играют органогенные отложения, представленные костяными брекчиями, обнаруженными в Змеиной галерее. Извлеченный и предварительно обработанный костный материал свидетельствует об уникальном, длительно существовавшем логове древних хищников (в том числе гиен). По характеру формирования оно схоже с известным Одесским тафоценозом. Почти все кости фрагментированы, несут следы погрызов и царапины от когтей. Предварительно возраст тафоценоза оценивается как раннечетвертичный (0,8-1,5 млн. лет), т.е. более древний, чем в пещере Эмине-Баир-Хосар (Чатырдаг, Горный Крым). Большинство видов - это животные, существовавшие до ледникового периода. Среди костей выделяются останки южного слона, этрусского носорога, эласмотерия, крупного верблюда, быков и лошадей нескольких видов, большерогого оленя, винторогих антилоп, дикобраза. В числе остатков хищников обнаружены кости гиен (*Pachicrocuta* sp), нескольких видов псовых, медведя и саблезубой кошки (*Homotherium* sp). Кроме того, найдены копролиты гиен и псовых, что свидетельствует о том, что различные участки пещеры использовались как убежища разными группами хищников. Ранее в Крыму было известно только два небольших местонахождения эоплейстоценовых животных [2, 8] и несколько одиночных находок [5, 6, 9, 10 и др.]. Пещера Таврида представляет собой единственный в Крыму столь древний пещерный тафоценоз великолепной сохранности, существенно уточняющий представления о характере природы на границе неогенового и четвертичного периодов

ИССЛЕДОВАНИЯ

История открытия и исследования

Вскрыта земляными работами в июне 2018 г. при строительстве федеральной автотрассы «Таврида»

Перспективы исследования

Пещера Таврида представляет собой единственный в Крыму столь древний пещерный тафоценоз великолепной сохранности, существенно уточняющий представления о характере природы на границе неогенового и четвертичного периодов.

Научно-информационный и познавательный потенциал пещеры Таврида является мощной базой для создания научно-исследовательского стационара и рекреационно-туристического спелеокомплекса всероссийского масштаба.

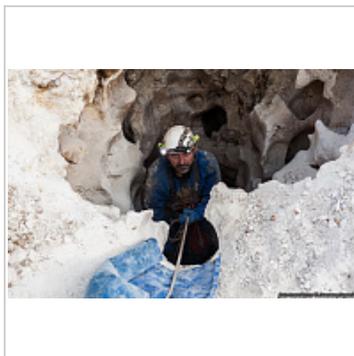
Клубы и группы, ведущие исследования, курирующие организации

Учебно-методический научный центр "Институт спелеологии и карстологии" , кафедра землеведения и геоморфологии Крымского федерального университета им. В.И. Вернадского, ПИН РАН, ИЭРЖ УрО РАН, УрО РАН, ЮНЦ РАН.

ДОКУМЕНТЫ ПО ПЕЩЕРЕ

Библиография

Библиография



Вскрытый вход

Спелеолог Самохин Г.В. спускается в колодец. В настоящее время вход забетонирован при строительстве трассы Таврида. 5 июля 2018
Автор: Ляховец Сергей



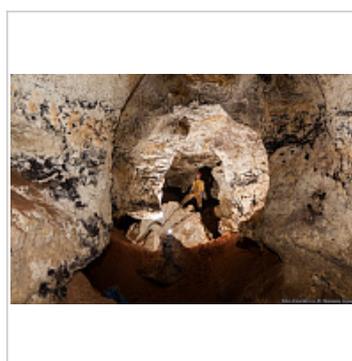
Основной ход

5 июля 2018
Автор: Ляховец Сергей



Палеонтологические отложения

5 июля 2018
Автор: Ляховец Сергей



Один из ходов

5 июля 2018
Автор: Ляховец Сергей



Кальцитовая жиода

Автор: Самойлов И.



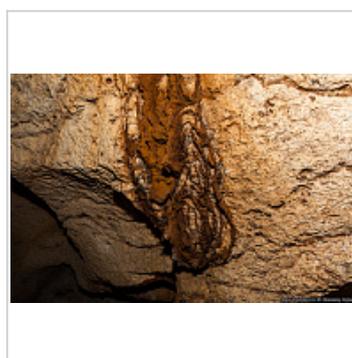
Восходящий ход

5 июля 2018
Автор: Ляховец Сергей



Корка

5 июля 2018
Автор: Ляховец Сергей



Отложения железа

5 июля 2018
Автор: Ляховец Сергей



Окаменелости

5 июля 2018

Автор: Ляховец Сергей

Внес в ИПС - Науменко Вера 8 июля 2025 в 08:10

Последнее обновление информации:

Ляховец Сергей - 21.08.2020 в 16:00

Прохоренко Антон - 28.08.2020, 13.11.2020, 24.01.2022, 25.01.2022 в 15:02, 24.05.2022 в 01:49

Самохин Геннадий - 12.05.2021 в 07:18