

видобутого з розкопу, з метою виявлення решток птахів, дрібних ссавців, рептилій, земноводних та малакофауни. Застосований метод дав надзвичайно велику кількість матеріалу, проте, через трудомісткість, отриманий матеріал потребує тривалого опрацювання.

Особливе значення має знахідка премоляра носорога Мерка (або кірхенбергського), що жив у середньому плейстоцені. Хоча знахідка перебувала у перевідкладеному стані, вона свідчить про наявність у печері відкладів більш давніх, ніж пізній плейстоцен.

Зроблений стратиграфічний опис печерних відкладів підтвердив припущення щодо шляхів утворення нагромадження та проілюстрував поступовість накопичення осадових товщ від пізнього плейстоцену до голоцену. Наявність у розрізі кісткових залишків *Coelodonta*, *Mammuthus*, які є індикаторами тундрових умов та *Cervus*, який є індикатором лучних степів, свідчить про тривалий час утворення тафоценозу та є відображенням в розрізі значних кліматичних змін, що відбулися в досліджуваному регіоні у пізньому антропогені.

ПЕЩЕРЫ В ТРИАСОВЫХ ИЗВЕСТНЯКАХ ЗАПАДНОГО КАВКАЗА

Крицкая О.Ю.

Кубанский государственный университет, Краснодар, Россия

Западный Кавказ известен многим спелеологам, так как на его территории находится огромное множество карстовых пещер. Однако основные исследования ведутся на ограниченных участках, которые включают в себя, прежде всего, область распространения карстующихся пород юрского возраста.

Более древние триасовые известняки не получили на Кавказе широкого распространения и выходят на поверхность только между реками Белая и Малая Лаба на участке шириной в среднем 12 км и длиной 45 км. Среди рельефообразующих факторов здесь значительное место принадлежит карстовым процессам. В пределах этой территории они отличаются большим разнообразием, что связано с характером литогенной основы, а также с морфоструктурными особенностями этого региона.

В исследуемом районе существуют все необходимые условия для активного протекания карстовых процессов. Это довольно большое количество осадков (800 - 900 мм в год), интенсивная трещиноватость массивов карстующихся пород. Средняя мощность карбонатных отложений здесь составляет 600 - 700 м, максимальная (массив Большой Тхач) – 1500 м, а толщина отдельных слоев, которые перемежаются с некарстующимися породами, достигает 250 м. Известняки чистые, в основном массивные красноцветные (норийский ярус) или слоистые белые и сероватые (скифский ярус). На некоторых участках территории отмечаются покровы некарстующихся пород,

способствующие концентрации поверхностного стока и развитию более крупных карстовых полостей.

В структурном отношении район развития триасовых известняков разделен на отдельные блоки, которые хорошо выражены в рельефе и обособлены друг от друга глубокими речными долинами, залеженными по разломам. Это объясняет отсутствие в изучаемом районе крупных карстовых систем, так как каждый блок является по существу отдельным карстовым массивом со своей системой водосбора и разгрузки. Размеры этих блоков довольно ограничены.

В настоящее время на данной территории исследовано около 100 пещер различных размеров и генезиса. Наибольшее распространение получили небольшие вертикальные колодцы нивально-коррозионного происхождения (20 полостей) и пещеры-поноры коррозионно-эрозионного класса (16). Из всех изученных пещер 10 можно отнести к крупным (проективная длина более 500 м, глубина более 100 м). Такими полостями являются пещеры: Бабайловская (длина ок. 3000 м, амплитуда 140 м), Холодильник (пр. дл. 1894 м), Сочинская (пр. дл. 992 м), Ход в Преисподнюю (глубина 192 м) и др.

Распространение пещер здесь чаще всего определяется их генезисом. На плоских и пологонаклонных поверхностях наряду с карстовыми воронками развиваются колодцы и шахты, в образовании которых ведущая роль принадлежит талым снеговым водам. Их максимальное количество отмечено на хр. Скирда. Другие подземные карстовые формы подобного генезиса распространены также на севере и северо-востоке массива Большой Тхач и на хр. Красная Скала.

Распространение подземных форм карста, в образовании которых ведущая роль принадлежала коррозионной и эрозионной деятельности водотоков, связано с древней или современной гидрографической сетью. Большинство входов в такие пещеры расположено в бортах речных долин, в карстовых воронках и тальвегах постоянных и временных водотоков. Распространение структурно обусловленных карстовых полостей полностью контролируется системой тектонических трещин. Входы в такие пещеры расположены в бортах закарстованных трещин (п. Робинсона) или на их дне (п. Волчья Яма).

Карстовые полости описываемой территории имеют некоторые особенности, связанные с условиями спелеогенеза. Важнейшими из них являются: большое количество структурно обусловленных полостей, представляющих собой расширенные карстом тектонические трещины; наличие участков реликтовых пещер, срезанных в результате дифференцированных движений структурных блоков; сложное многоэтажное строение крупных пещер, отражающее этапы тектонических поднятий территории.