

## نقش مطالعات ژئومورفولوژی کارست در شناخت منشاء غارها

محمدحسین قبادی<sup>\*</sup>، یزدان محبی حسن‌آبادی<sup>۲</sup>، یاسین عبدالرّ<sup>۳</sup>

پذیرش مقاله: ۹۱/۳/۳

دریافت مقاله: ۹۰/۸/۴

### چکیده

در این پژوهش شرایط زمین‌شناختی و نحوه گسترش پدیده‌های ژئومورفولوژیکی کارست سطحی و زیر سطحی در محل غارهای علی‌صدر و کتله‌خور بررسی و با انجام مطالعات سنگ‌شناختی و تعیین خصوصیات فیزیکی، عوامل مؤثر در نحوه تشکیل غارهای مذکور با هم مقایسه شده است. منطقه غار علی‌صدر از نظر زمین‌ساختی در محدوده پرتحرک‌ترین پهنه ساختاری ایران یعنی زون سنندج - سیرجان است و منطقه غار کتله‌خور از نظر زمین‌ساختی در بخش شمال‌غرب ایران مرکزی جای گرفته است. غار علی‌صدر درون توده سنگ‌های آهکی متعلق به دوره زوراسیک شکل گرفته و غار کتله‌خور درون توده سنگ‌های آهکی معادل سازند قم تشکیل شده است. بر اساس بازدیدهای صحرایی، پدیده‌های ژئومورفولوژی سطحی کارست در منطقه غار علی‌صدر به چند چشمۀ و غار کوچک محدود می‌شود، ولی در زیر سطح آن کارست کاملاً گسترش یافته است. در منطقه غار کتله‌خور پدیده‌ای ژئومورفولوژیک کارست هم در سطح و هم و در زیر سطح کاملاً گسترش یافته است. در محدوده غار علی‌صدر وجود چشمۀ‌های با آبده‌ی کم از عدم توسعه آبخوان کارستی حکایت می‌کند، که این پدیده با کمبود آثار کارستی سطحی هم‌خوانی دارد. چشمۀ‌های موجود در محدوده غار کتله‌خور نسبت به چشمۀ‌های جاری در اطراف غار علی‌صدر آبده‌ی بیشتری دارند. این موضوع می‌تواند به توسعه آبخوان‌های کارستی دلالت داشته باشد. با توجه به مطالعه‌ی مقاطع نازک سنگ، سنگ‌های آهکی محدوده غار علی‌صدر به طور عمده از کلسیت متبلور تشکیل شده و می‌توان آنها را مرمر ضعیف نامگذاری نمود. ولی سنگ‌های آهکی محدوده غار کتله‌خور با یوکسیکرایت و کستون (Biomicrite wackestone) هستند. نتایج آزمایش‌های XRF و XRD نشان می‌دهد که نمونه‌های سنگ مربوط به هر دو غار از لحاظ ترکیب شیمیابی و کانی‌شناختی شباهت زیادی به هم دارند. با توجه به نتایج آزمایش‌های تعیین خصوصیات فیزیکی، درصد جذب آب و تخلخل نمونه‌های سنگ منطقه غار کتله‌خور نسبت به نمونه‌های سنگ منطقه غار علی‌صدر بیشتر است. بر اساس نتایج این پژوهش غار علی‌صدر درونزد (Hypogenic) بوده و حاصل صعود و فعالیت آب‌های هیدروترمال ژرف می‌باشد در حالی که غار کتله‌خور برونزد (Epigenic) بوده و حاصل فعالیت آب‌های نفوذی است.

کلید واژه‌ها: غار، علی‌صدر، کتله‌خور، کارست، محلول‌های هیدروترمال، ژئومورفولوژی

۱- دانشیار گروه زمین‌شناسی دانشگاه پویا سینا، همدان، amirghobadi@yahoo.com

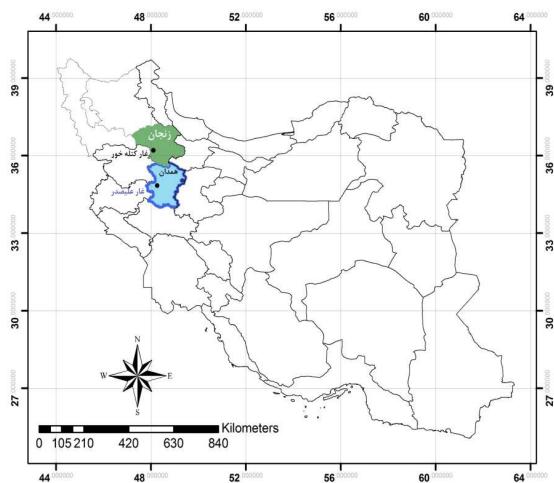
۲- عضو هیات علمی دانشگاه پیام نور اسدآباد، همدان

۳- دانشجوی دکتری زمین‌شناسی مهندسی دانشگاه پویا سینا، همدان

\*مسئول مکاتبات

## ۱. مقدمه

جنوب زاهدان قرار دارد. این غار در فلیش‌ها (تناوب شیل و ماسه سنگ) شکل گرفته است. این غار پوشه نمونه‌ای جالب از غارهای غیر کارستی یا غارهای کارستی کاذب (Pseudokarst) می‌باشد [۱۰]. در این مقاله براساس بررسی‌های صحرایی انجام شده در محدوده غارهای علی‌صدر و کتله‌خور و با توجه به مطالعات آزمایشگاهی صورت گرفته، این غارها از نظر نحوه تشکیل غارهای مذکور مورد بررسی قرار گرفته است.



شکل ۱. موقعیت غارهای علی‌صدر و کتله‌خور در نقشه ایران زمین

## ۲. مواد و روش‌ها

در این تحقیق با انجام بازدیدهای صحرایی، شرایط زمین‌شناسختی منطقه بررسی و پدیده‌های ژئومورفولوژیکی کارست، شناسایی گردیده و نحوه گسترش پدیده‌های کارستی سطحی و زیر سطحی در محل غارهای علی‌صدر و کتله‌خور مورد ارزیابی قرار گرفته است. با نمونه‌برداری از هر دو محل و تهیه مقاطع نازک سنگ، ترکیب کانی‌شناسی آنها معین گردید و مطابق رده‌بندی دانهام (Danham) و فولک (Folk) (Folk)، سنگ‌ها نامگذاری شدند. با تعیین خصوصیات فیزیکی نمونه‌ها و براساس شواهد سنگ‌شناسختی و پدیده‌های ژئومورفولوژیکی کارست، نحوه تشکیل و نقش عوامل اصلی در ایجاد و توسعه غارهای مذکور معرفی گردیدند.

غار علی‌صدر یکی از کم نظرترین غارهای طبیعی قابل قایقرانی در جهان است. این غار در ارتفاعات ساری قیه (صخره‌زرد) شکل گرفته است. در این کوه دو غار دیگر به نام‌های سوباشی و سرآب وجود دارد که به ترتیب ۷ و ۱۱ کیلومتر با غار علی‌صدر فاصله دارند. دهانه اصلی غار علی‌صدر در روستای علی‌صدر است. این غار در فاصله ۷۵ کیلومتری شمال غربی همدان در ارتفاع ۱۹۸۰ متری از سطح دریا واقع شده است. غار کتله‌خور از لحاظ کیفیت بلورها و قندیل‌ها، زیبایی و تعداد طبقات به عنوان اوین غار آهکی جهان شناخته شده است. غار کتله‌خور در ۱۵۵ کیلومتری جنوب زنجان و ۱۷۲ کیلومتری شمال همدان، در نزدیکی شهر کوچک گرماب واقع شده است (شکل ۱).

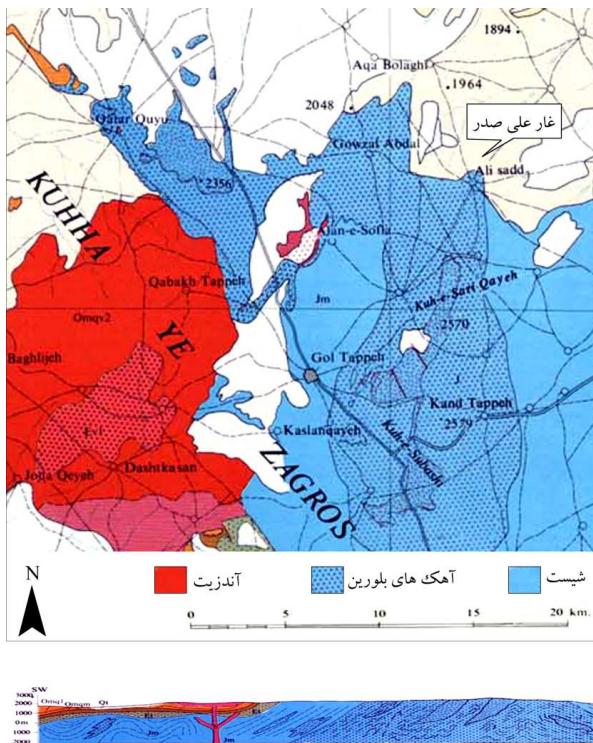
بر اساس منشاء تشکیل، غارها به دو نوع درونزad (Hypogenic) و برونزad (Epigenic) تقسیم می‌شوند. غارهای برونزاد حاصل فعالیت آب‌های نفوذی بوده و غارهای درونزاد حاصل صعود و فعالیت آب‌های هیدرولوژیکی ژرف هستند [۱۱، ۱۶]. برای مثال غار سریزجان در ۹۰ کیلومتری جنوب شیراز که به طول بیش از ۱۸۰ متر در تاقدیس زودنو فیروزآباد در آهک‌های آسماری شکل گرفته، غاری برونزاد محسوب می‌گردد. مسیرهای این غار، شکاف مانند بوده و غار تحت تأثیر عوامل انحلال در محل تقاطع و یا در امتداد درزهای غالب منطقه شکل گرفته است. با توجه به تاریخچه زمین‌شناسختی محل، زمانی که سطح آب رودخانه محلی در تراز بالاتری قرار داشته با نفوذ آب رودخانه به داخل سنگ‌های کربناته، توسعه غار صورت گرفته است [۷]. در محل سد کارون ۴، غار کوچک منج در محل برخورد تونل انحراف آب با گسل منج در سازند آسماری پدیدار گشته است. با وجود دو تیپ آب هیدرولوژیکی و آب شیرین در غار، فضای هندسی، وجود نهشته‌های ثانویه کربناته در مدخل آب‌های گوگردی، وجود بلورهای ژپس در غار و همچنین نتایج آنالیز هیدروشیمیایی، غار منج از نوع غارهای درونزاد تشخیص داده شده است [۹]. غار پوسه در شرق روستای اسکل آباد و نزدیک جاده زاهدان به خاش در ۹۶ کیلومتری

## ۲-۱. غار علی صدر

### زمین‌شناختی

منطقه غار علی صدر از نظر زمین‌ساختی در محدوده پر تحرک‌ترین پهنه ساختاری ایران یعنی زون سنتنچ سیرجان جای گرفته است [۵]. رشته کوهی که غار علی صدر در آن قرار دارد بخشی از یک طاقدیس بزرگ است که محور اصلی آن راستای شمالی- جنوبی دارد. طول رشته کوه علی صدر حدود دو کیلومتر است. بیشترین ارتفاع رشته کوه ۲۱۸۰ متر است و ارتفاع دهنۀ ورودی غار که در شمال رشته کوه علی صدر قرار گرفته ۱۹۸۰ متر است. برآمدگی آهکی از جنوب حدود سی کیلومتر ادامه می‌یابد و به رشته کوه‌های چاله‌کن و سارقیه متصل می‌شود. محور تاقدیس در بخش جنوبی در راستای E ۱۱۵ N قرار دارد.

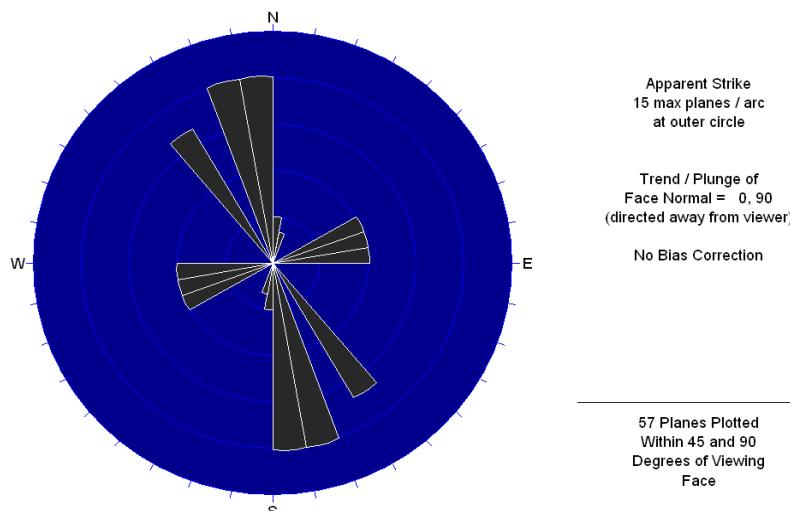
شیب لایه‌ها در غار علی صدر و نواحی مجاور آن در حدود ۴۰ الی ۴۵ درجه و جهت شیب به سمت غرب است. به علت اینکه قسمت عمده منطقه توسط رسوبات پوشیده شده است ساختارهای گسلی عمدتاً در زیر رسوبات قرار گرفته و در سطح رخنمون ندارند [۵]. سنگ‌های کربناته و شیستهای منطقه غار علی صدر با سن ژوراسیک، طی دوره کرتاسه و تا اوایل ترکیبی چین خورده‌اند و در اثر همین چین‌خوردگی شکستگی‌های زیادی در توده سنگ‌ها بوجود آمده است. منطقه در اواخر ترکیبی و پلیستوسن تحت تأثیر یک دوره ولکانیکی قرار گرفته که توده‌های نفوذی آنژیتی موجود در ۲۰ کیلومتری غار علی صدر متعلق به این دوره هستند [۱۵]. کهن‌ترین سازندهای موجود در منطقه غار علی صدر، سنگ آهک‌های بلورین و شیستهای متعلق به دوره ژوراسیک هستند که در بسیاری از نقاط توسط رسوبات عهد حاضر پوشیده شده‌اند. غار علی صدر در داخل توده سنگ‌های آهکی ژوراسیک تشکیل گردیده است (شکل ۲).



شکل ۲. نقشه و مقطع زمین‌شناختی محدوده غار علی صدر [۵]

### ناپیوستگی‌ها

در طی بازدیدهای میدانی برداشت ناپیوستگی‌ها صورت گرفته و نمودار گلبرگی ناپیوستگی‌ها برای محدوده غار علی صدر ترسیم شده است (شکل ۳). در شکل ۲ شش سیستم درزه مشاهده می‌شود. دو سیستم درزه اصلی باراستای تقریبی شمال غرب- جنوب شرق قرار دارند که بر سه سیستم درزه فرعی عمود هستند. سیستم درزه‌های اصلی به موازات و سیستم درزه‌های فرعی عمود بر امتداد لایه‌بندی قرار دارند. امتداد غار علی صدر با محل تقاطع این درزه‌ها انطباق دارد.



شکل ۳. نمودار گلبرگی ناپیوستگی‌های موجود در محدوده غار علی‌صدر

و ۱۷ کیلومتر از دهانه غار علی‌صدر در داخل توده سنگ‌های ژوراسیک شکل گرفته‌اند. این غارها پائین‌تر از سطح آب زیرزمینی قرار دارند و در ترازهای بالاتر از سطح آب زیرزمینی حفرات کارستی یا غار دیده نمی‌شود [۱۵].



شکل ۴. آثار کارست سطحی در محدوده غار علی‌صدر

پدیده‌های ژئومورفولوژی کارست با توجه به بررسی‌های میدانی در منطقه غار علی‌صدر چندین چشم‌های شناسایی شده که به ترتیب چشم‌های گاورگلی، قمیشلی گل و سراب‌های ۱، ۲، ۳ نامگذاری شده‌اند [۱]. دبی کم چشم‌های مذکور نشان از عدم توسعه آبخوان‌های کارستی دارد که چشم‌های را تغذیه می‌کنند. چشم‌های گازدار گاورگلی حدود ۲۰ کیلومتری جنوب غار علی‌صدر (در غرب رادار سواباشی) قرار دارد و با دبی ۳۰ لیتر در ثانیه از زمین می‌جوشد. صدای جوشش آب از فاصله چند متری شنیده می‌شود. آب این چشم‌های حاوی مقدار زیادی گاز CO<sub>2</sub> جوشش آب نیز به علت وجود گاز می‌باشد.

پدیده ژئومورفولوژیکی کارست سطحی مانند کارن، فروچاله و... در محدوده غار علی‌صدر دیده نمی‌شود. شواهد سطحی کارست محدود به آثار انحلالی مانند حفرات است (شکل ۴). درون غار علی‌صدر پدیده‌های کارستی زیر سطحی متعددی دیده می‌شود (شکل ۵). شکل و روند کلی غار تابع شکستگی‌های بزرگ و گسل‌های موجود در منطقه می‌باشد که توسط روراندگی ایجاد شده است [۲]. به نظر می‌رسد عاملی درونی که باعث سرعت بخشیدن انحلال و توسعه حفرات کارستی شده، نقش اصلی را در ایجاد غار علی‌صدر ایفا نموده است. کانی‌زایی آراغونیت در درون غار علی‌صدر انجام شده است [۱۵]. غار سراب و غار سواباشی به ترتیب با فواصل ۱۱

انجام شد (جدول ۱). همان‌طور که در جدول ملاحظه می‌شود میزان اکسید کلسیم بیشتر از ۵۰ درصد و مقدار اکسید منیزیم کمتر از یک درصد است. این ترکیب شیمیایی معرف خلوص سنگ آهک بوده و استعداد آن را برای کارستی شدن نشان می‌دهد. نتایج آزمون XRD نیز این موضوع را تائید می‌کند زیرا که فراوانی کربنات کلسیم در نمونه بسیار زیادتر از کربنات منیزیم است.



شکل ۶. مقاطع نازک تهیه شده از نمونه سنگ‌های محل غار  
علی‌صدر (a و b بلورهای کلسیت هستند).



شکل ۵. حفرات انحلالی بزرگ زیر سطحی غار علی‌صدر

### مطالعات آزمایشگاهی سنگ شناسی

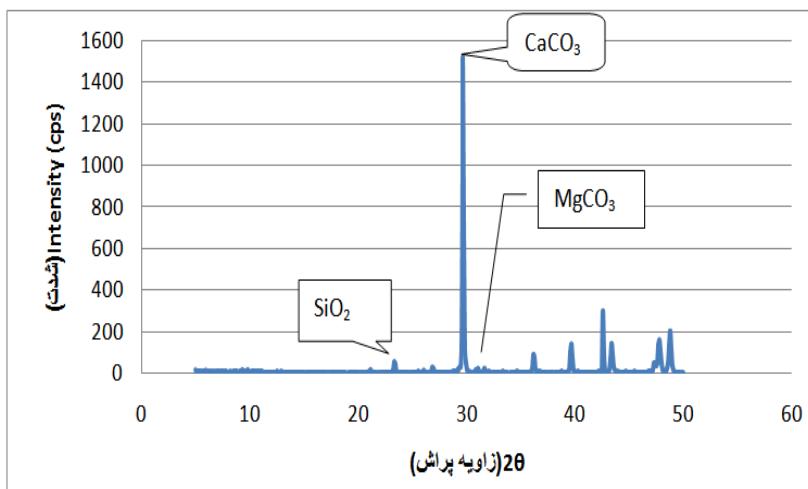
با توجه به مطالعه مقاطع نازک سنگ، سنگ آهک‌های محدوده غار علی‌صدر را می‌توان در رده‌ی مرمرهای ضعیف نام‌گذاری نمود (شکل ۶)، زیرا که عمدتاً از کلسیت متبلور تشکیل شده‌اند و شیستوزیته ضعیفی دارند، شکستگی‌های موجود نیز توسط کلسیت پر شده و تخلخل سنگ بسیار کم است.

### آزمایش‌های XRF و XRD

از نمونه A-2 که برای مقطع نازک سنگ استفاده شده بود نمونه‌ی پودری تهیه و روی آن آزمایش‌های XRF و XRD

جدول ۱- نتایج آزمایش XRF انجام شده بر روی نمونه A-2

نمونه	SiO <sub>2</sub> %	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub> %	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub> %	CaO %	Na <sub>2</sub> O %	K <sub>2</sub> O %	Mg %	TiO <sub>2</sub> %	MnO %	P <sub>2</sub> O <sub>5</sub> %	SO <sub>3</sub> %	L.O.I %
A-2	۲/۶۹	۰/۲۰	۰/۰۹	۵۳/۲۰	۰/۰۴	۰/۰۱	۰/۷۲	۰/۰۰۶	۰/۰۰۱	۰/۵۴۶	۰/۰۰۴	۴۲/۱۸



شکل ۷. نمودار نتایج آزمایش XDR بر روی نمونه ۲ A-2

### جدول ۲- نتایج آزمون های فیزیکی انجام شده بر روی

#### نمونه های سنگ غار علی صدر

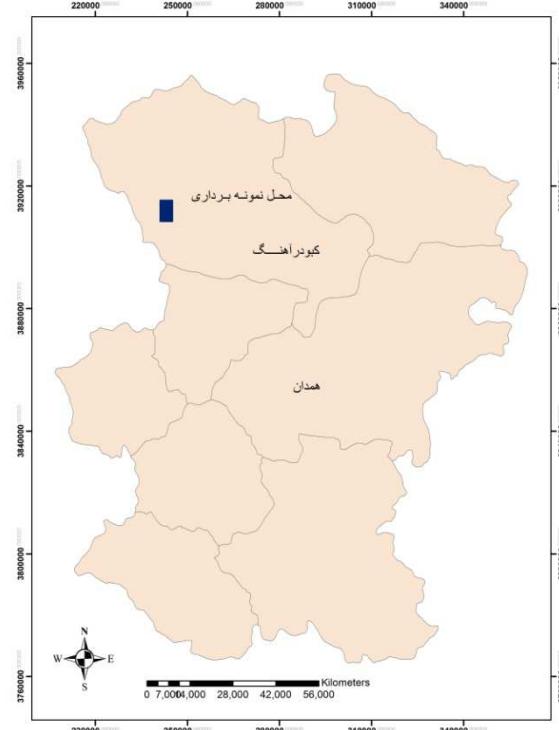
شماره نمونه	وزن و حجم (gr/cm <sup>3</sup> )	جهد تنشی	جهد برش	جهد فشردن
A-1	۲/۶۸	۰/۲۷	۰/۵۸	۱/۰۸
A-2	۲/۴۶	۰/۰۹	۰/۶۷	۱/۶۴
A-3	۲/۶۳	۰/۱۱	۰/۵۰	۱/۲۵
A-4	۲/۵۹	۰/۱۳	۰/۴۱	۱/۱۵
A-5	۲/۵۴	۰/۰۷	۰/۴۳	۱/۱۰
A-6	۲/۶۸	۰/۱۶	۰/۴۶	۱/۲۴
A-7	۲/۶۷	۰/۱۰	۰/۴۰	۱/۱۰
A-8	۲/۶۷	۰/۱۰	۰/۴۰	۱/۱۰
A-9	۲/۶۹	۰/۰۸	۰/۳۵	۰/۹۷
A-10	۲/۷۱	۰/۰۸	۰/۳۵	۰/۹۸
A-11	۲/۶۶	۰/۱۱	۰/۳۹	۱/۰۵
A-12	۲/۷۱	۰/۰۸	۰/۳۲	۰/۸۹

### ۲-۲. غار کتله خور

#### زمین شناسی

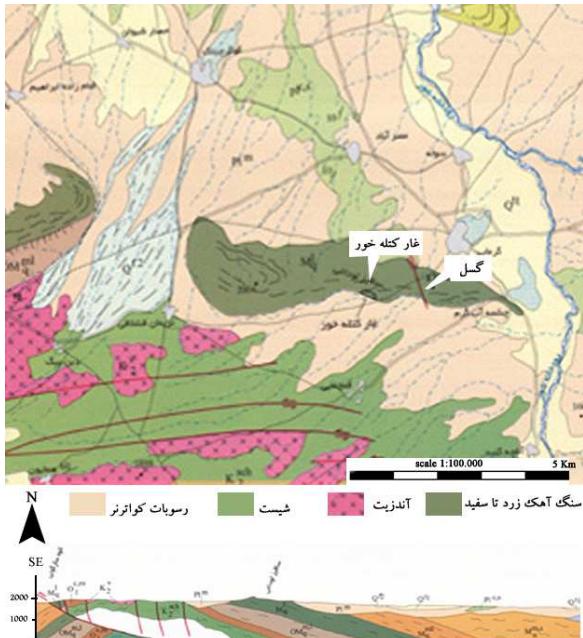
تا سال ۱۳۷۲ بازدید از غار کتله خور تنها برای گروههای حرفه‌ای غارنورد و مجهز به ابزار و ادوات خاص امکان‌پذیر بود. از این سال به بعد عملیات عمرانی در این منطقه آغاز شد و مسیرهای بازدید تفریحی به طول دو هزار و ۳۵۰ متر و با

خصوصیات فیزیکی مطابق با استاندارد ASTM D2216، خصوصیات فیزیکی نمونه سنگ تهیه شده از محل غار علی صدر تعیین گردید [۱۷]. حداکثر جذب آب و تخلخل در نمونه‌های غار علی صدر به ترتیب ۰/۶۷ و ۱/۶۴ درصد است (جدول ۲).



شکل ۸ موقعیت غار علی صدر در استان همدان

شمال غرب - جنوب شرق است. سیستم درزه دیگری عمود بر آن با راستای شمال شرق - جنوب غرب واقع شده که امتداد غار با محل تقاطع این دو سیستم درزه انتطبق دارد.



شکل ۹. نقشه و مقطع زمین‌شناختی محدوده غار کتلخور [۶]

#### پدیده‌های ژئومورفولوژیکی کارست

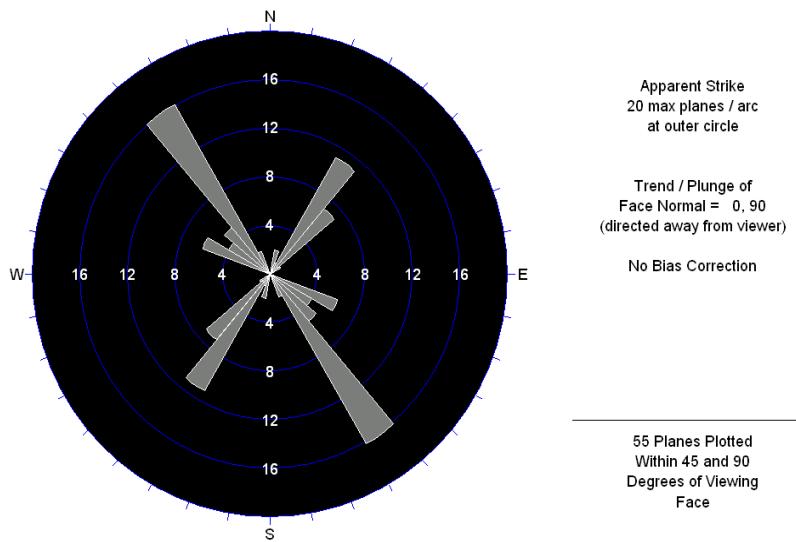
در منطقه غار کتلخور آثار سطحی کارست، نسبتاً توسعه یافته می‌باشد. در ارتفاعات کوه ساقیزلوداغی چندین چاهک کارستی در محل تقاطع درزه‌ها دیده می‌شود که همراه با میکروکارن‌های موجود در سطح توده سنگ‌ها از نشانه‌های بارز توسعه کارست سطحی در این منطقه است (شکل ۱۱). کارست در درون غار نیز به طور وسیعی توسعه یافته است. غار و حفرات کارستی در این منطقه در ترازهای بالاتر از سطح آب زیرزمینی تشکیل گردیده‌اند و این نشانی از قدیمی بودن توسعه کارست و غار زایی کارستیک در این منطقه است. در حقیقت تشکیل و توسعه‌ی حفرات کارستی مربوط به زمانی است که سطح آب زیرزمینی بالاتر از زمان حاضر بوده است.

نورپردازی‌های فراوان در غار ایجاد شد. در حال حاضر این غار به سه بخش فرهنگی، تفریحی و ورزشی تقسیم شده است. بخش ورزشی آن که در حدود ۴ کیلومتر است تنها مورد استفاده غارنوردان و صخره نوردان قرار می‌گیرد ولی هنوز انتهای آن کشف نشده است. بخش تفریحی غار نیز که جهت بازدید عموم مورد استفاده قرار می‌گیرد حدود ۲ کیلومتر مسیر مستقیم است حدود یک سوم کل غار است. بخش فرهنگی غار نیز در جنوب آن قرار دارد؛ قسمت اصلی آن دالانی است طبیعی که جهت برگزاری مراسم مختلف مورد استفاده می‌شود، این دالان هیچ‌گونه راه خروجی به بیرون نداشته و معبر خروجی آن به صورت مصنوعی حفر شده و خود دالان طبیعی است.

منطقه غار کتلخور از نظر زمین‌ساختی، جزو شمال غرب زون ایران مرکزی می‌باشد [۶]. غار کتلخور در پیکره کوه ساقیزلوداغی قرار گرفته است که این کوه، یال شمالی یک تاقدیس را می‌سازد که هسته آن را آهک‌ها و اسلیت‌های دگرگون شده دوره‌ی کرتاسه تشکیل می‌دهد. محور این تاقدیس شرقی - غربی و شبیه یال شمالی آن بین ۲۰ تا ۳۵ درجه شمالی تغییر نشان می‌دهد. در محدوده غار، گسلی با روند شمالی - جنوبی دیده می‌شود. کهن‌ترین سنگ‌های منطقه غار کتلخور شبیت، فیلیت و اسلیت همراه با آندزیت و تراکی آندزیت به رنگ قرمز و خاکستری تیره متعلق به کرتاسه است. سنگ آهک‌های زرد و سفید و تناوب مارن‌های سبز و قرمز متعلق به میوسن (معادل سازند قم) همراه با کنگلومرای با سیمان ضعیف متعلق به پلیوسن در منطقه رخنمون دارد. غار کتلخور در داخل توده سنگ‌های آهکی زرد رنگ معادل سازند قم شکل گرفته است.

#### نایپوستگی‌ها

در بازدیدهای میدانی نایپوستگی‌های محدوده غار برداشت شد. مطابق با نمودار گلبرگی ترسیم شده، در منطقه غار کتلخور شش دسته درزه وجود دارد (شکل ۱۰). همان‌طور که در شکل ۷ مشاهده می‌شود سیستم درزه غالب دارای راستای



شکل ۱۰. دیاگرام گلبرگی ناپیوستگی‌های محدوده غار کتله‌خور

### مطالعات آزمایشگاهی سنگ‌شناسی

با توجه به مطالعه مقاطع نازک، نمونه‌های سنگ آهک متعلق به غار کتله‌خور را می‌توان بر اساس طبقه‌بندی فولک [۱۸] بایو میکرایت وکستون (Biomicrite wackestone) نام‌گذاری کرد (شکل ۱۲). خمیره (Matrix) سنگ، گل آهکی (میکرایتی) است که فسیل‌های دوکفه‌ای و فرامینفرها در آن دیده می‌شوند. پوسته جانداران و مقداری از ذرات بعد از اتحال، دوباره توسط کلسیت پر شده‌اند. بعضی حفرات به طور کامل پر نشده‌اند و حفرات اتحالی حدود ۵ درصد هستند.



شکل ۱۱. توسعه کارست سطحی با وجود کارن‌ها (سمت راست) و حفرات و غار (سمت چپ) در منطقه غار کتله‌خور

### آزمایش‌های XRD و XRF

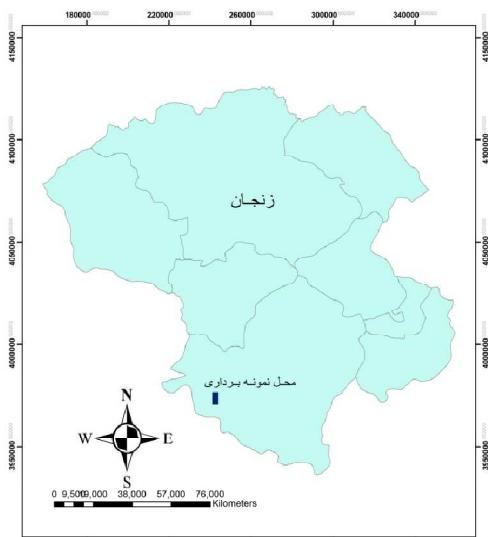
از نمونه K-1 که برای مطالعه مقاطع نازک سنگ استفاده شد. پودر سنگ تهیه و بر روی آن آزمایش‌های XRD و XRF انجام شد (جدول ۳ و شکل ۱۳). همان‌طور که در جدول دیده می‌شود مقدار اکسید کلسیم بیشتر از ۵۰ درصد و مقدار اکسید منیزیم کمتر از یک درصد است. نتایج آزمون XRD نیز این موضوع را تأیید می‌کند زیرا که فراوانی کربنات کلسیم در نمونه، بسیار زیادتر از کربنات منیزیم است.

جدول ۳. نتایج آزمایش XRF بر روی نمونه K-1

نمونه	SiO <sub>2</sub> %	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub> %	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub> %	CaO %	Na <sub>2</sub> O %	K <sub>2</sub> O %	MgO %	TiO <sub>2</sub> %	MnO %	P <sub>2</sub> O <sub>5</sub> %	SO <sub>3</sub> %	L.O.I %
K-1	۱/۴۹	۰/۱۱	۰/۲۳	۵۴/۲۳	۰/۰۵	۰/۰۶	۰/۲۳	۰/۰۱۶	۰/۰۰۶	۰/۰۹۲	۰/۰۰۳	۴۳/۰۹

### خصوصیات فیزیکی

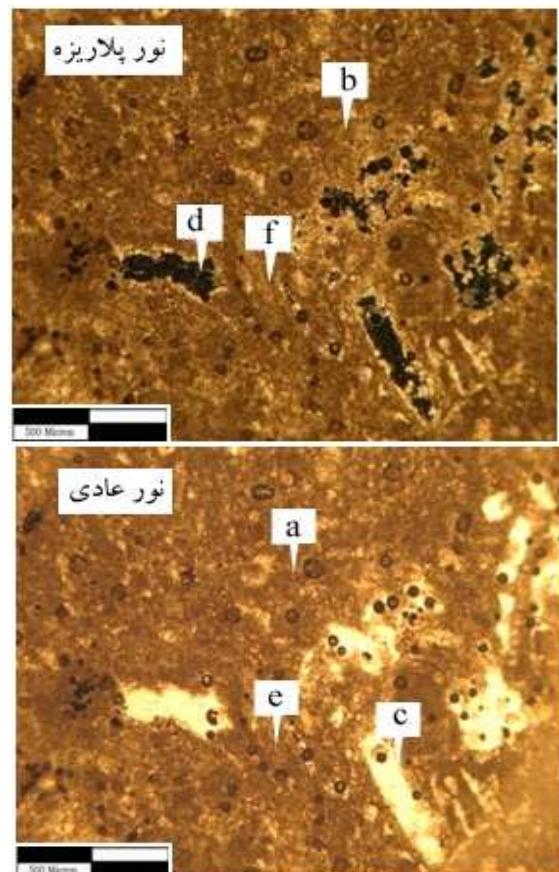
مطابق با استاندارد ASTM D2216 خصوصیات فیزیکی نمونه‌های تهیه شده از محل غار کتله‌خور، تعیین گردید [۱۷]. برای نمونه‌های مذکور حداکثر جذب آب ۵/۹ درصد و حداکثر تخلخل ۷/۸ درصد به دست آمد (جدول ۴).



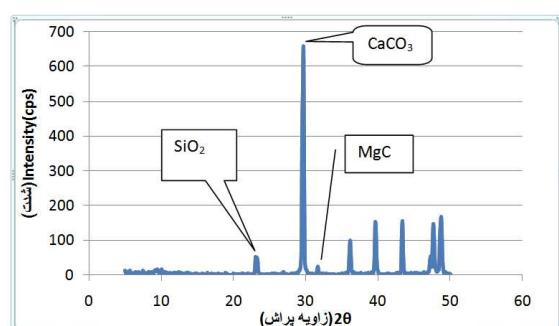
شکل ۱۴. موقعیت غار کتله‌خور در استان زنجان

### ۳. بحث

فرآوانی و یا کمبود پدیده‌های ژئومورفولوژیکی در اطراف غارهای علی‌صدر و کتله‌خور و کانی‌زایی انجام شده در درون این غارها می‌تواند به عنوان کلیدی جهت شناخت نحوه شکل‌گیری آن‌ها مورد استفاده قرار بگیرد. بر اساس بررسی‌های صحراوی انجام شده هیچ پدیده کارستی سطحی توسعه یافته‌ای در منطقه غار علی‌صدر دیده نمی‌شود در حالی‌که در منطقه غار کتله‌خور آثار سطحی کارست نسبتاً توسعه یافته است. برای نمونه در ارتفاعات کوه ساقیز لوداغی چندین چاهک کارستی در محل تقاطع درزهای مشاهده می‌شوند که همراه با میکروکارن‌های موجود در سطح توده



شکل ۱۲. مقاطع نازک تهیه شده از نمونه سنگ‌های محل غار کتله‌خور (نویزه b و میکرایت a، حفرات انحلالی، e و f، فسیلی، g و h).



شکل ۱۳. نمودار نتایج آزمایش XRD بر روی نمونه K-1

محدوده غار علی صدر تحت تأثیر فعالیت آب‌های نفوذی، موفولوژی سطحی کارست شکل بگیرد. ولی آثار مورفولوژیکی بسیار کمی در سطح مشاهده می‌شود.

درون هر دو غار، کارست به طور وسیعی توسعه یافته است.

الگوی توسعه غارهای علی صدر و کتلخور تحت تأثیر شکستگی‌ها و گسل‌ها است. معابر باریک کارستی در طول شکستگی‌های بزرگ‌تر طویل شده و به طور عمده سطح مقطع بیضی شکل دارند که شاخص انحلال کارست در شرایط اشیاع یا غرقابی فصلی است. سطوح نامنظم در هر دو غار نشان می‌دهد که آب مسیرهایی را که سنگ کربناته خالص‌تر بوده و شکستگی‌های بیشتری داشته حل کرده و نقاط ناخالص‌تر که حاوی  $MgO$  بیشتر و  $CaO$  کمتر هستند، باقی مانده و بر جسته شده‌اند.

با توجه به موارد فوق الذکر در منطقه غار کتلخور غار زایی کارستیک نقش مهمی ایفا کرده است در حالی که در منطقه غار علی صدر غازایی کارستیک نقش مهمی نداشته و یک عامل درونی که باعث سرعت بخشیدن انحلال و توسعه حفرات کارستیک شده نقش اصلی را در ایجاد غارها ایفا نموده است. کانی زایی آراغونیت در درون غار علی صدر اتفاق افتاده است. این کانی نیاز به محیطی با دمای بیشتر از ۱۲ درجه سیلیسیوس دارد که این شرایط می‌تواند با نفوذ محلول‌های گرمابی مشتق شده از توده‌های نفوذی موجود در جنوب غار علی صدر و از طریق شکستگی‌ها فراهم شده باشد. وجود غار سراب و غار سوباشی با فواصل ۱۱ و ۱۷ کیلومتر از دهانه غار علی صدر در داخل همین توده سنگ‌ها این فرضیه را قوت می‌بخشد. هر سه این غارها زیرسطح آب زیرزمینی واقع شده‌اند و در ترازهای بالاتر از سطح آب زیرزمینی حفرات کارستی یا غار دیده نمی‌شود [۱۵]. گازدار شدن چاههای آب موجود در دشت فامینین و دشت چهاردولی که در فواصل نزدیکی از این منطقه قرار گرفته توسط محققین مختلفی بررسی شده که همگی منشاء ولکانیکی برای گازدار شدن این چاهها را تائید نموده‌اند [۳]. این دستاورد فرضیه تأثیر گازکربنیک مشتق شده از توده‌های نفوذی موجود در منطقه را

سنگ‌ها از نشانه‌های بارز توسعه کارست سطحی در این منطقه محسوب می‌شود.

#### جدول ۴. خصوصیات فیزیکی نمونه‌های سنگ آهک محل غار کتلخور

شماره نمونه	وزن جسمانی نشکن (gr/cm <sup>3</sup> )	نمای دندانی ٪	نمای کربنات ٪	نمای کربنات ٪
K-1	۲/۴۰	۰/۰۸	۲/۶۱	۶/۲۷
K-2	۲/۵۸	۰/۱۵	۱/۰۰	۲/۷۴
K-3	۲/۴۶	۰/۴۸	۱/۵۰	۵/۲۱
K-4	۲/۵۲	۰/۰۸	۰/۰۳	۱/۷۳
K-5	۲/۴۷	۰/۲۱	۱/۱۵	۲/۲۲
K-6	۲/۵۰	۰/۲۶	۱/۰۴	۲/۰۷
K-7	۲/۳۸	۰/۰۸	۱/۳۴	۳/۶۸
K-8	۲/۴۳	۰/۰۶	۱/۸۱	۴/۵۷
K-9	۲/۳۸	۰/۳۱	۲/۴۰	۶/۳۲
K-10	۲/۳۵	۰/۳۰	۵/۹۰	۷/۸۰
K-11	۲/۳۶	۰/۲۰	۳/۳۰	۶/۷۰
K-12	۲/۵۲	۱/۰۳	۲/۱۰	۳/۹۰

در صد جذب آب و تخلخل نمونه‌های غار کتلخور ۳ تا ۷ برابر در صد جذب آب و تخلخل در نمونه‌های غار علی صدر می‌باشد. نتایج آزمایش‌های XRD و XRF انجام شده روی نمونه‌های مربوط به هر دو غار نشان می‌دهد که ترکیب شیمیایی و کانی‌شناختی سنگ‌های آهکی شباهت زیادی به هم دارند. میزان  $CaO$  در هر دو سنگ بیش از ۵۰٪ و میزان اسید  $MgO$  کمتر از ۱٪ است (جدول‌های ۱ و ۳). با توجه به بالا بودن در صد اکسید کلسیم و کم بودن میزان اکسید منیزیم، باید میزان انحلال‌پذیری هر دو سنگ تقریباً مشابه باشد. بر اساس مطالعات مقاطع نازک، سنگ‌های آهکی محدوده غار کتلخور با یوکلسايت و کستون هستند. ولی سنگ‌های آهکی محدوده غار علی صدر عمده‌اً از کلسیت متبلور تشکیل شده و می‌توان آنها را مرمر ضعیف نام‌گذاری نمود. توده سنگ‌های محدوده غار علی صدر دگرگونی ضعیفی تحمل نموده‌اند و آثار تبلور مجدد در آنها دیده می‌شود. انتظار می‌رود که در

در منطقه غارعلی صدر توده سنگ‌های کربناته کمی دگرگون شده می‌باشد و تخلخل کمتری نسبت به توده سنگ‌های منطقه غارکتله خور دارند. در این منطقه پدیده‌های ژئومورفولوژیکی سطحی کارست به تعدادی چشم‌گذار است که غارکتله خور محدود می‌گردد. ولی درون غار پدیده‌های ژئومورفولوژیکی زیر سطحی متعددی را می‌توان مشاهده کرد. انحال تفریقی بین شیوه‌های ساخت و لایه‌های سنگ آهک مشاهده می‌گردد. اکسیژن محلول، pH و دمای آب تا عمق ۱۰ متری تغییرات زیادی نشان نمی‌دهد، در حالی که مقدار EC به طور نمایی با افزایش عمق، افزایش پیدا می‌کند [۱۵]. آثار کانی‌زایی آرائگونیت در درون غار به ویژه راهروی آزادی آن دیده می‌شود که نشان دهنده محیط گرم برای ته نشین شدن کریستال‌های آرائگونیت است و این پدیده در اثر نفوذ محلول‌های گرمابی مشق شده از توده‌های نفوذی موجود در جنوب منطقه اتفاق می‌افتد. احتمالاً غار زایی کارستیک نقش مهمی در این منطقه ایفا نکرده و توسعه غار بیشتر در اثر نفوذ همین سیالات می‌باشد. بنابراین غارعلی صدر درونزداد (Hypogenic) بوده و حاصل صعود و فعالیت آب‌های هیدروترمال ژرف است.

برای ایجاد و توسعه غار علی صدر قوت می‌بخشد. بر این اساس می‌توان اظهار نمود که غار علی صدر درونزداد (Hypogenic) بوده و حاصل صعود و فعالیت آب‌های هیدروترمال ژرف است در حالی که غارکتله خور برونزداد (Epigenic) می‌باشد و حاصل فعالیت آب‌های نفوذی است.

#### ۴. نتیجه‌گیری

در غار کتله خور توده سنگ‌های کربناته از آهک‌های با یومیکرات تشکیل شده‌اند و حاوی تخلخل انجالی نسبتاً زیادی هستند. درصد جذب آب و تخلخل نمونه‌های سنگ منطقه غارکتله خور نسبت به نمونه‌های سنگ منطقه غار علی صدر بیشتر است. پدیده‌های ژئومورفولوژیکی کارست مانند چاهک‌های کارستی تشکیل شده در محل تقاطع درزه‌ها و میکروکارن‌های موجود در سطح توده سنگ‌ها از نشانه‌های بارز توسعه کارست سطحی در منطقه کتله خور محسوب می‌شود. با توجه به شواهد موجود توسعه کارست سطحی و زیر سطحی نشان از غار زایی کارستیک در منطقه کتله خور دارد. با این معنا، غار کتله خور برونزداد (Epigenic) بوده و حاصل فعالیت آب‌های نفوذی است.

#### منابع

- قبادی، م.، صالحی، ط.، ۱۳۸۹. نقش ساختارهای تکتونیکی در جهت‌یابی جریان آب چشم‌های دشت کبودرآهنگ، شمال غرب همدان، بیست و هفتمین گردهمایی علوم زمین و دوازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران، ص ۱ تا ۶.
- اکبرزاده خوبی، ح.، ۱۳۷۹. تهیه نقشه توپوگرافی و بررسی ویژگی‌های زمین‌شناسی غار علی‌صدر همدان، نوزدهمین گردهمایی علوم زمین، سازمان زمین‌شناسی کشور، تهران.
- امیری، م.، امیری، ع. م.، ۱۳۸۹. سازوکار تشکیل کارست درونی در دشت‌های شمالی استان همدان، نخستین کنفرانس ملی پژوهش‌های کاربردی منابع آب ایران، کرمانشاه، ص ۱۷۱ تا ۱۸۰.
- محمودی سیوند، س.، باقری‌نژاد، ر.، ۱۳۸۹. ریخت‌شناسی و نقشه‌برداری غار کارستی کتله خور زنجان، نخستین کنفرانس ملی پژوهش‌های کاربردی منابع آب ایران، کرمانشاه، ص ۲۷۹ تا ۲۸۵.
- سازمان زمین‌شناسی کشور. نقشه زمین‌شناسی کبودرآهنگ، مقیاس ۱/۲۵۰۰۰۰
- سازمان زمین‌شناسی کشور. نقشه زمین‌شناسی گرماب، مقیاس ۱/۱۰۰۰۰۰
- کریمی، ح.، رئیسی، ع.، زارع، م.، ۱۳۷۹. بررسی هیدروژئولوژیکی و مکانیسم تشکیل غار سریزجان فیروزآباد، چهارمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران، ص ۳۷۵ تا ۳۷۸.

رهنمایی، م.، افراسیابیان، ا.، ۱۳۷۹. زمین‌شناختی و هیدرولوژی کارست در غار علی‌صدر همدان، چهارمین همایش انجمن زمین‌شناختی ایران، ص ۲۵ تا ۲۲.

شیروانی، ر.، کشاورز، ت.، کشفی، م.، یوسفی، ب.، ۱۳۸۳. منشاء و سازوکار تشکیل غار منج، سد کارون ۴، هشتمین همایش انجمن زمین‌شناختی ایران.

فریمانی، ع.، لشگری‌پور، غ.، ۱۳۷۹. غار پوسه نمونه‌ای از غارهای کارستی کاذب، نوزدهمین گردهمایی علوم زمین.

Ford, D.C., Williams, S., 1989. Karst geomorphology and hydrology, 350p.

Palmer, A.N., 1991. Origin and morphology limestone caves, Geological Society of America Bulletin, 103(1): 1-21.

Kambesis, P., 2006. The importance of cave exploration to scientific research. Journal of Cave and Karst Studies, 69(1): 46–58.

Nozzoli, F., Bevilacqua, S., Cavallari, L., 2008. The genesis of cave rings explained using empirical and experimental data. Journal of Cave and Karst Studies, 71(2): 130–135.

Laumanns, M., Kaufmann, G., Müller, T., (2001). Alisadr con.speleological projects were to survey Ghar Alisadr and to produce an accurate map of the cave passages according to international standards. Ghar Alisadr (Iran, Hamadan Province), Final Report, 74 p.

Palmer, A.N., 2008. Cave exploration as a guide to geologic research in the Appalachians. Journal of Cave and Karst Studies, 19(3): 180–192.

ASTM (1999). Annual Book of ASTM Standards, Vol. 04. 08 & 04, 09, ASTM, USA.

Folk, R. L., 1959. Practical petrographic classification of limestones, American Association of Petroleum Geologists, 43: 1-38.