

* یخندهان کواترنر در قسمتهای داخلی کوهستان زرد کوهدرسته زاگرس

نوشته دکتر کریستف پروی^۱

ترجمه و تلخیص: دکتر محمدرضا ثروتی

گروه آموزشی جغرافیا، دانشگاه شهید بهشتی

مقدمه

مدت زیادی است که در مطالعات و بررسیهای ژئومرفولوژی یخچالی در ایران این سؤال مطرح است که آیا در ایران هم آثار و شواهد ژئومرفولوژی یخچالی که هم زمان و هم ارزش با آثار و شواهد یخچالی عرضهای میانی شمالی باشد، مشاهده شده است یا خیر. به عبارت دیگر آیا آب و هوای ایران در هنگام یخندهانهای پلیستوسن که یخچالها نسبت به امروز به مراتب بیشتر و گسترده‌تر سطح زمین را فرا گرفته بودند، سردتر و مرطوبتر بوده است؟ شکی نیست که چنین حالتی، تغییرات اساسی و بنیادی را در مرفو دینامیک تشکیل و تکامل خاک، پوشش گیاهی و حیات وحش به همراه داشته است. در واقع این سوالات از زمانی مطرح شد که پژوهشگران، مطالعه و بررسی چاله‌های مرکزی ایران را شروع کردند. آنها لایه‌های متفاوتی از ماسه، رس و قشرهای نمک (که بر رویهم قرار گرفته‌اند)، مخروط افکنه و تراسهای فسیل را مشاهده کردند (بوبک ۱۹۳۷، ۲). این مشاهدات نشان می‌دهد که در زمانهای گذشته مقدار آبهای روان بیشتر و در نتیجه قدرت آنها نیز نسبت به زمان حاضر زیادتر بوده است. از این موضوع نتیجه می‌شود که در کواترنر در ایران، شرایط مختلف آب و هوایی حکم‌فرمابوده که با شرایط آب و هوایی زمان حاضر تفاوت داشته است. اکنون اگر در ایران

*-Die quartäre Vergletscherung der inneren Zardeh-Kuh-Gruppe (Zardeh-Kuh-Massiv), Zagros/Iran, 1980.

که در سال ۱۹۸۰ با عنوان رساله درجه دکترای جغرافیا دکتر کریستف پروی در دانشگاه اگسپورگ آلمان غربی با درجه بسیار خوب پذیرفته شد.

1- Christoph Preu

2- Bobek

انطباق شرایط آب و هوائی کواترنر با عرضهای میانی شمالی صورت پذیرد، مطالب ذیل در ارتباط با عملکرد شرایط برفی (نیوال^۱) یخچالی و مجاور یخچالی مطرح می‌شود .

۱- چه اشکال مرفلزیکی تحت شرایط مختلف آب و هوایی کواترنر به وجود آمده و چه فرایندهای ژئومرفولزیکی در به وجود آوردن این فرم‌ها سهیم بوده‌اند .

۲- نشان دادن نقش مهم عامل ناهمواری (اروگرافی) در بافت کلی ژئومرفولزی اقلیمی یک رشته کوهستانی مربوط به مناطق مجاور حاره‌ای (مثل "کوهستان زردکوه") .

۳- سهیم فرایندهای برفی (نیوال)، یخچالی و مجاور یخچالی و فرم‌ها در شکل‌گیری کلی سطح زمین در کوهستان زردکوه چیست . استهله^۲ زمین‌شناس فنلاندی که در سال ۱۹۱۲ نخستین مجموعه اظهار بی اطلاعی می‌کند . همچنین نیدرمایر^۳ در سال ۱۹۳۳ می‌نویسد که آثار یخچالی یک یخندان بزرگ کاملاً " مطمئن " در هیچ جا مشاهده نشده؛ ولی نشانه‌های فعالیت یخچالی در مناطق کوهستانی موجود است .

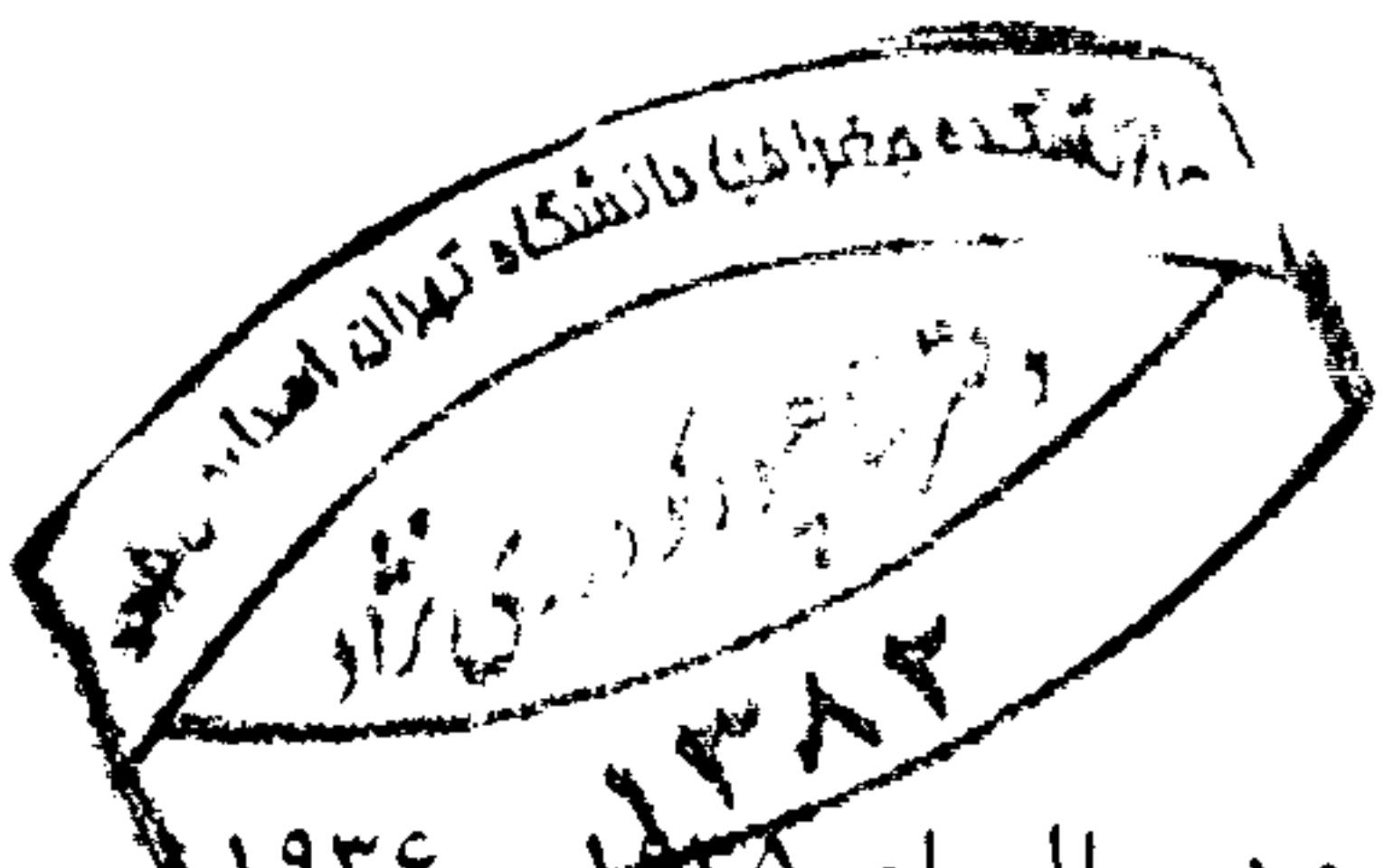
با مشاهده یخچالهای زمان حاضر و آثار یخچالی، وجود یک یخندان در ایران مورد قبول واقع می‌شود (عمدتاً) در کوهستانهای مرتفع ایران که در زمان حاضر هم ارتفاعشان از مرز برفهای دائم بیشتر است (شکل‌های ۱ و ۲). در سال ۱۹۳۳ دزیو^۴ که سفری پژوهشی برای مطالعات ژئومرفولزی و زمین‌شناسی به منطقه زرد کوه کرده بود، می‌نویسد که در رشته کوههای غرب ایران یخچالهایی را دیده که تا کنون کسی آنها را توصیف نکرده است . او همچنین از وجود چند یخچال کوچک خبر می‌دهد و به ویژه به

1- Nival

2- Stahl

3- Nidermayer

4- Desio



یخندانهای گستردۀ زمان گذشته نیز اشاره می‌کند. در سالهای ۱۳۴۵-۱۳۵۵ میلادی یخندانهای بوبک سفری تحقیقاتی به شمال‌غرب ایران انجام داد. از جمله اهداف علمی وی در این سفرها، مطالعه ژئومرفولژی یخچالی در برخی از مناطق کوهستانی بود. او در کوههای شمال‌غرب ایران سیرک‌ها، دریاچه‌های یخچالی، یخچالهای حوزه‌های برفی دائمی یخچالهای بلوکی و رسوبات مورنی را مورد مشاهده، بررسی و تحقیق قرار داد. مطالعات وی درباره ژئومرفولژی یخچالی با بررسیهای شوایترز^۱ در سال ۱۹۷۰ در کوه سبلان و رایت^۲ در سال ۱۹۶۲، تائید و تکمیل شد. شوایترز در کوههای دماوند، علم کوه و سبلان که از مرتفعترین کوههای ایرانند، آثار یخچالی را مطالعه و بررسی کرد. رایت که یخندان کوههای کردستان را مطالعه کرده است، عقیده دارد که در زمان یخندان که هم زمان با دوره یخندان ورم^۳ میز برف دائمی تا ارتفاع ۱۸۰۰ متر پائین آمده است؛ متراتکمترین نواحی آثار یخچالهای قدیمی، البرز طالش، آذربایجان شرقی و کردستان شمالی است، که متاسفانه بعضی از آنها به کلی ناشناس مانده‌اند (دره علیای گرگان‌رود در طالش و ۱۰۰۰) یخ‌رفت‌های یخچالهای بزرگی که در شرق و غرب قله بکرو داغ در طالش وجود داشته، هنوز وسعت زیادی از نواحی اطراف را می‌پوشاند. به طوری که در دره گرگان‌رود تا حوالی ارتفاع ۱۲۰۰ متری پائین آمده است.^{*}

مساله ویژه‌ای که در مطالعه و بررسی پروری مطرح شده، بررسی^۴ مقاله‌های درن و دیگران است که در آن اظهاراتی راجع به یخندان کرده‌اند. موضوع پژوهشی‌های هاگه درن و دیگران، شیرکوه (۴۲۰۰ متر) در جنوب‌غرب یزد است که در ارتفاعات ۱۸۰۰ و ۲۸۰۰ متری آن رسوبهای یخچالی و دیگر آثار یخچالی مشاهده شده است.

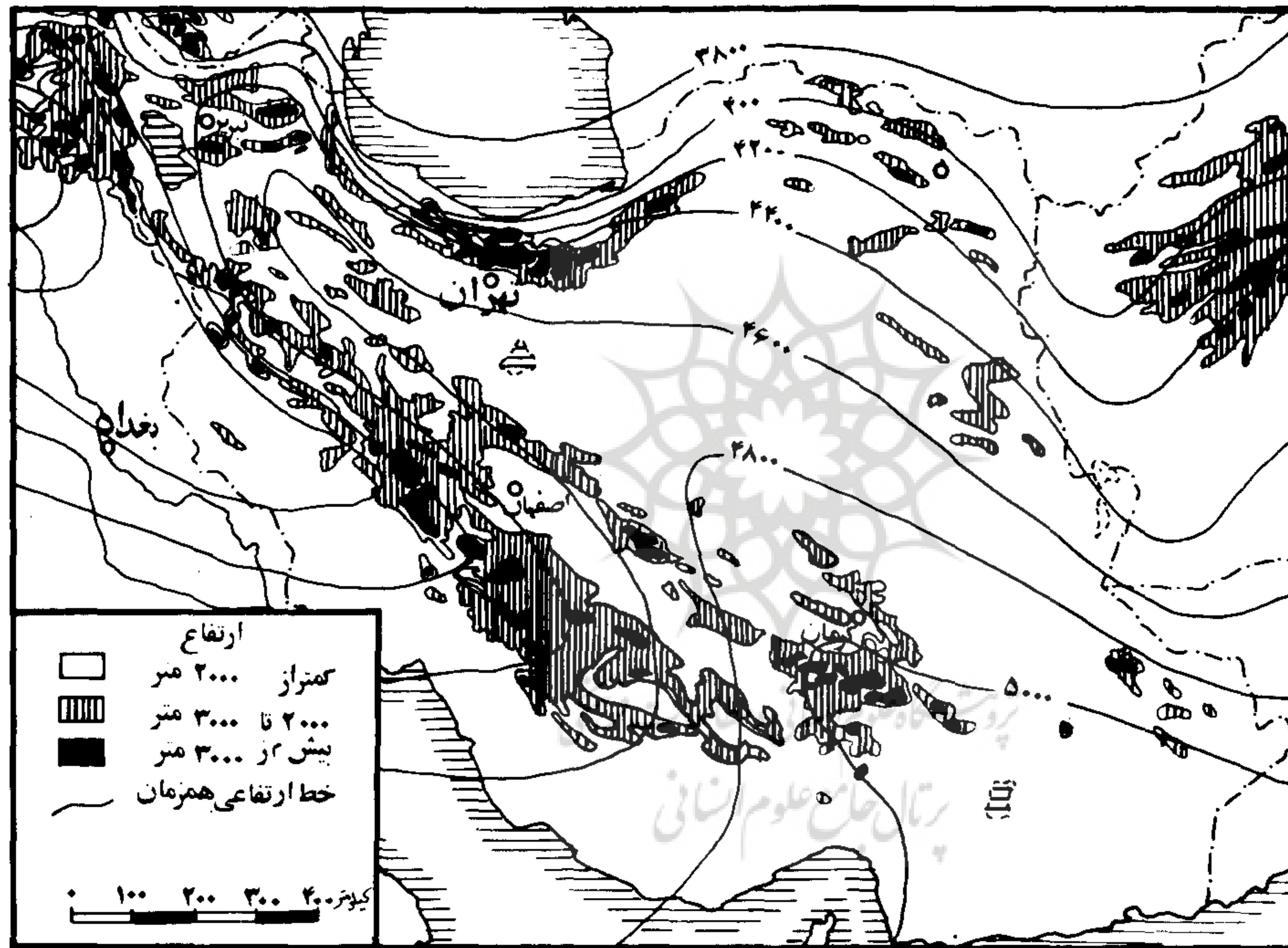
1- Schweizer

2- Wright

3- Wurm

4- Hagedorn, et. al. 1975.

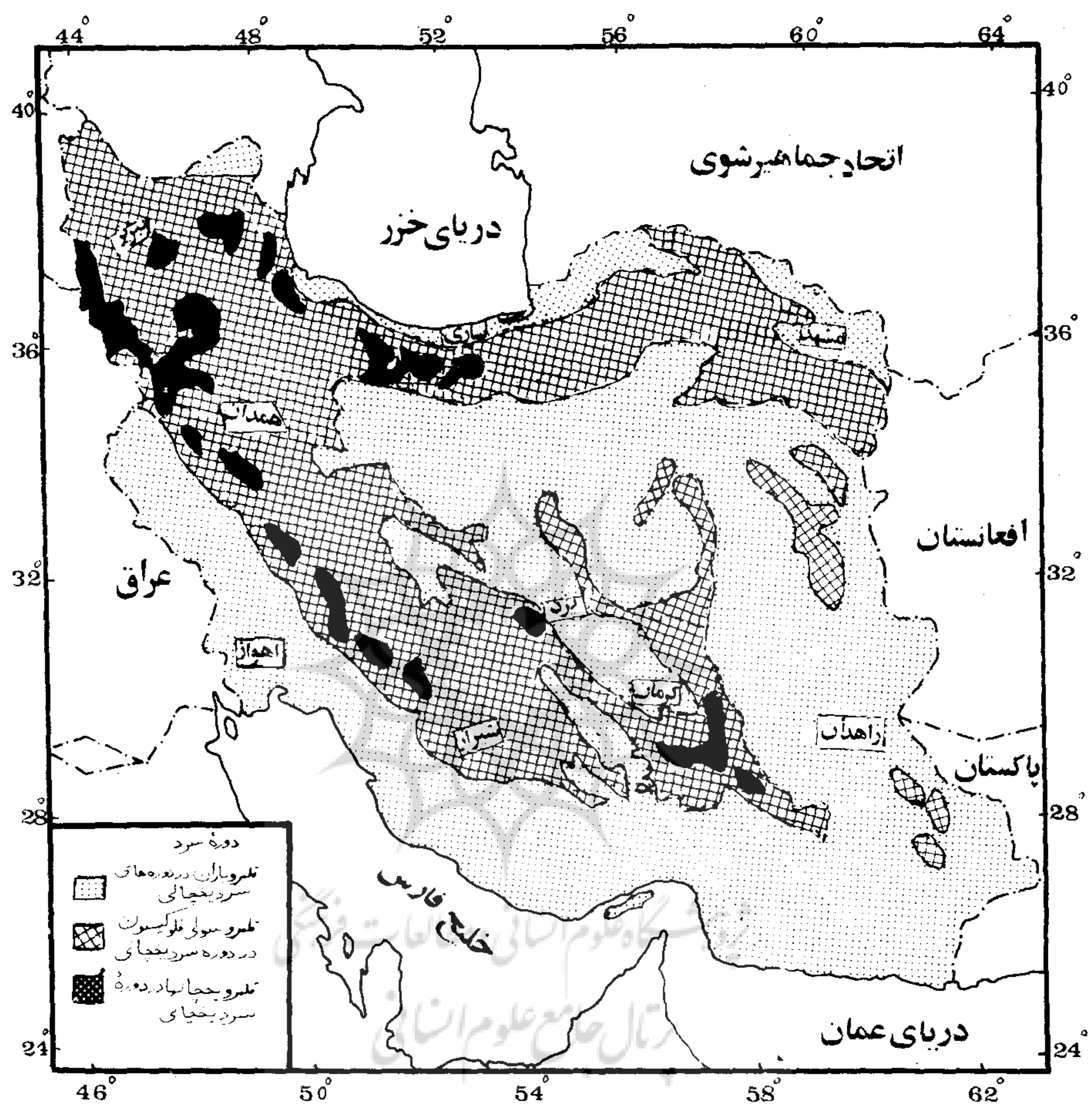
* - محمودی، فرجا ۰۰۰ "تحول ناهمواریهای ایران در کواترنر"، پژوهش‌های جغرافیایی، مجله موسسه جغرافیا، ش ۲۲، دانشگاه تهران، ۱۳۶۷، صص ۱۰، ۱۴.



شکل ۲ : حد ارتفاعی مرز برف دائم در حال حاضر در ایران

ماخذ ایران : مبانی یک کشور شناسی جغرافیائی ، جلد اول جغرافیای طبیعی نگارش اکارت

اهلرز ، ترجمه دکتر محمد تقی رهنمائی ۱۳۶۵



شکل ۱ - قلمرو عوامل فرسایش در دوره های بیخیالی (دکتر فرج الله محمودی، ۱۴۶۷)

بر مبنای این شواهد ژئومرفولژی یخچالی، (بعنوان مثال ساییدگیهای یخچالی) یک یخبندان گسترده دوران چهارم بازسازی شده است. به نظر هاگه درن حداکثر طول یخچالی در شیر کوه به ۲۰ کیلومتر می‌رسیده است. مورن‌ها که در ارتفاعات مختلف مشاهده می‌شوند، دلالت بر فازهای مختلف این یخبندان دارند همچنین تحقیقات کوله^۱ در ۱۹۷۶ در سورد یخبندانهای کواترنر کوه جوپار (۴۱۳۵ متر) واقع در جنوب کرمان، در ارتباط مستقیم با طرح مساله تحقیقاتی پروی است. این پژوهشگر دو یخبندان بزرگ کواترنر کوه جوپار که فاز قدیمی آن هم زمان بازیس^۲ و فاز جدید نیز منطبق بر "ورم" محاسبه شده است. را اثبات می‌کند. در این دو دوره یخبندان، یخچالهای دره‌ای گسترده‌ای وجود داشته که ضخامت حداکثریخ آن به ۵۰۰ متر می‌رسیده است. شواهد ژئومرفولژیکی نشان می‌دهد که طول یخچال در کوههای جوپار در مرحله اول یخبندان حداکثر به ۱۷ کیلومتر و در مرحله دوم به ۱۰ کیلومتر می‌رسیده است.

مشخصات منطقه مورد مطالعه

کوهستان زرد کوه شامل گروهی از کوههای بلند رشته زاگرس در غرب ایران است. این ماسیف در فاصله تقریباً ۱۶۰ کیلومتری (فاصله مستقیم) غرب اصفهان، بین مختصات جغرافیایی ۳۲° - ۴۰° تا ۱۵° - ۲۲° عرض شمالی و ۱۰° - ۱۰° تا ۴۹° - ۴۰° طول شرقی قرار دارد. این کوههای بلند در حوزه منطقه ایمبریکیت^۳ قرار گرفته و از طرف جنوب‌غربی به منطقه کوهستانی آنتی کلینال محدود ند. یعنی منطقه مورد مطالعه در جنوب‌غربی گسل اصلی زاگرس واقع شده است. قسمت اغلب حوزه‌های مرکزی ماسیف زاگرس (در جهت شمال‌غربی - جنوب شرقی) از آهکهای کرتاسه تشکیل می‌شود که در شمال‌شرق بوسیله حاشیه‌ای پیشکوهی، باریک و منقطع که متعلق به ائوسن

1-Kuhle

2-Riss

3-Embricat

است دنبال می شود . این سنگهای ائوسن نیز خود به وسیله موادر سوبی (مربوط به چالهای رسوبی) پوشیده شده است (قسمتهای فوقانی کنگلومرای بختیاری پلیوپلیستون) در قسمت جنوب غربی ، سنگهای ژوراسیک - تریاس و تا اندازهای سنگهای دوران اول به سنگهای کرتاسه ملحق می شوند . بر روی این سنگها نیز کنگلومرای بختیاری با لائی متعلق به پلیو - پلیستوسن به عنوان پرشدگی دره های قدیمی قرار دارد .

به طور کلی کوهستان زرد کوه از نظر آب و هوایی دارای دو دوره بزرگ است :

الف - دوره خشک بیشتر از ۴ الی ۵ ماه (از خرداد الی شهریور - مهر)
ب - دوره بارانی بیشتر از ۷ الی ۸ ماه (از مهر - آبان الی اردیبهشت)
نزو لات جوی حداقل به مدت سه ماه به صورت برف، دو الی سه ماه به صورت برف یا باران و تقریباً "دو ماه به شکل باران و موعد ریزش آن در بهار و زمستان است . گرمترین ماههای سال تیر و مرداد است که در آنها درجه حرارت روزانه به $29/8$ درجه سانتیگراد می رسد .^{*} حداقل درجه حرارتی که در مرداد ماه انداده گیری شده 34° بوده است . در سردترین ماه سال یعنی دی ، درجه حرارت تا 12° پائین می رود . حداقل درجه حرارتی که تاکنون در این ماه اندازه گیری شده 32° است .

روش کار

با بزرگ کردن نقشه های $1:50,000$ و $1:10,000$ نقشه قسمتهایی از منطقه مورد مطالعه با مقیاس $1:10,000$ تهیه و به کار گرفته شد . در حیث برداشت های زمینی معلوم شد که این مقیاس برای برداشت و اندازه گیری یخچالهای کوچک در سیرک های یخچالی کوه چلنگ و شرق نقطه ارتفاعی 4140 متر خیلی کوچک است . بدین جهت برای اندازه گیری مورن ها و یخچالها وغیره با استفاده از دستگاه ارتفاع سنج، نوار متری و شیب سنج

* - این آمارها متعلق به ایستگاه هواشناسی کوهزنگ در ارتفاع 2650 متر است .

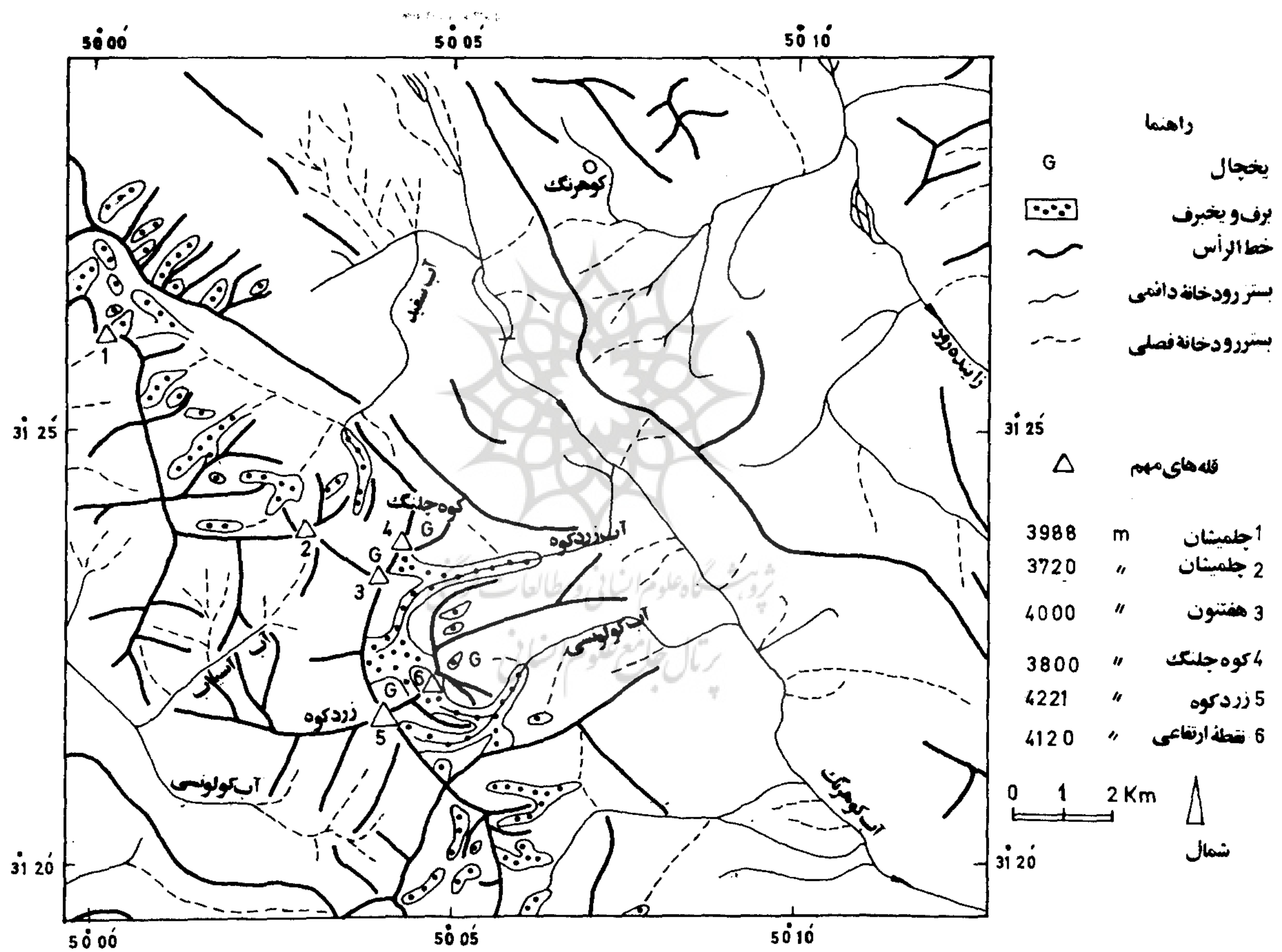
اقدام گردید و سیرک های مذکور به مقیاس ۱:۵۰۰۰ برداشت شد . اندازه گیری ضخامت یخچالها و مورن ها به روش زلزله نگاری انجام و برای کارهای صحرائی از زلزله نگار مدل ۱۵۷۰ شرکت امریکائی بینسون که یک دستگاه رفراکسیون سیسمیک است و با ضربه چکشی کار می کند، استفاده شد . به این ترتیب با مطالعه و بررسی اشکال یخچالی زمان حاضر در ماسیف زرد کوه و دیگر عواملی که بوجود آوردن این شکلها را می سازند (ناهمواری جهت ، آب و هوا وغیره) و نیز با مطالعه فشرده مأخذ و منابع و عکس های هوایی، این امکان فراهم شد که فرم های به وجود آمده به وسیله یخچالهای قدیمی و گسترده تر مورد مطالعه و بررسی قرار گیرند و از نظر ژئومرفولژی اقلیمی ارزیابی و تفسیر شوند . چون برای انطباق دوره های مختلف یخیندان در ماسیف زرد کوه با دوره های ریس و ورم (مربوط به یخیندانهای آلپی) نمی توان دلیلی ارائه کرد؛ فقط تاریخ گذاری نسبی دوره های مختلف ایسن یخیندان میسر گردیده که به دوره های مورنی یکم (قدیمی ترین دوره) تا پنجم (جدید ترین دوره) تقسیم شده است .

نتیجه گیری

از مطالعه و بررسی شواهد ژئومرفولژیکی روی زمین نتیجه می گیریم که کوهستان زرد کوه برآساس ویژگی های فیزیوگرافیک ، زمین شناسی و تکتونیک به دو منطقه که در جهت مخالف یکدیگر قرار دارند، تقسیم می شود . خط الراس اصلی زرد کوه (با قله های اصلیش) که به طور عمده در جهت شمال غرب - جنوب شرق کشیده شده است، این دو منطقه را که از نظر مرفولژی به طور متفاوت شکل گرفته اند، جدا می کند (شکل ۳) .

اشکال یخچالی دامنه شمال شرق

در دامنه شمال شرقی کوهستان زرد کوه که تقریبا " ۳۰ درجه شیب دارد (شمال شرق خط الراس اصلی زرد کوه) دو سیرک یخچالی و سه سیستم شبکه آبهای روان که در آنها عوارض رسوب گذاری و حمل و نقل چند دوره



شکل ۳: قسمت‌های مرکزی زرد کوه (مأخذ پروی، با تغییراتی بوسیله مترجم)

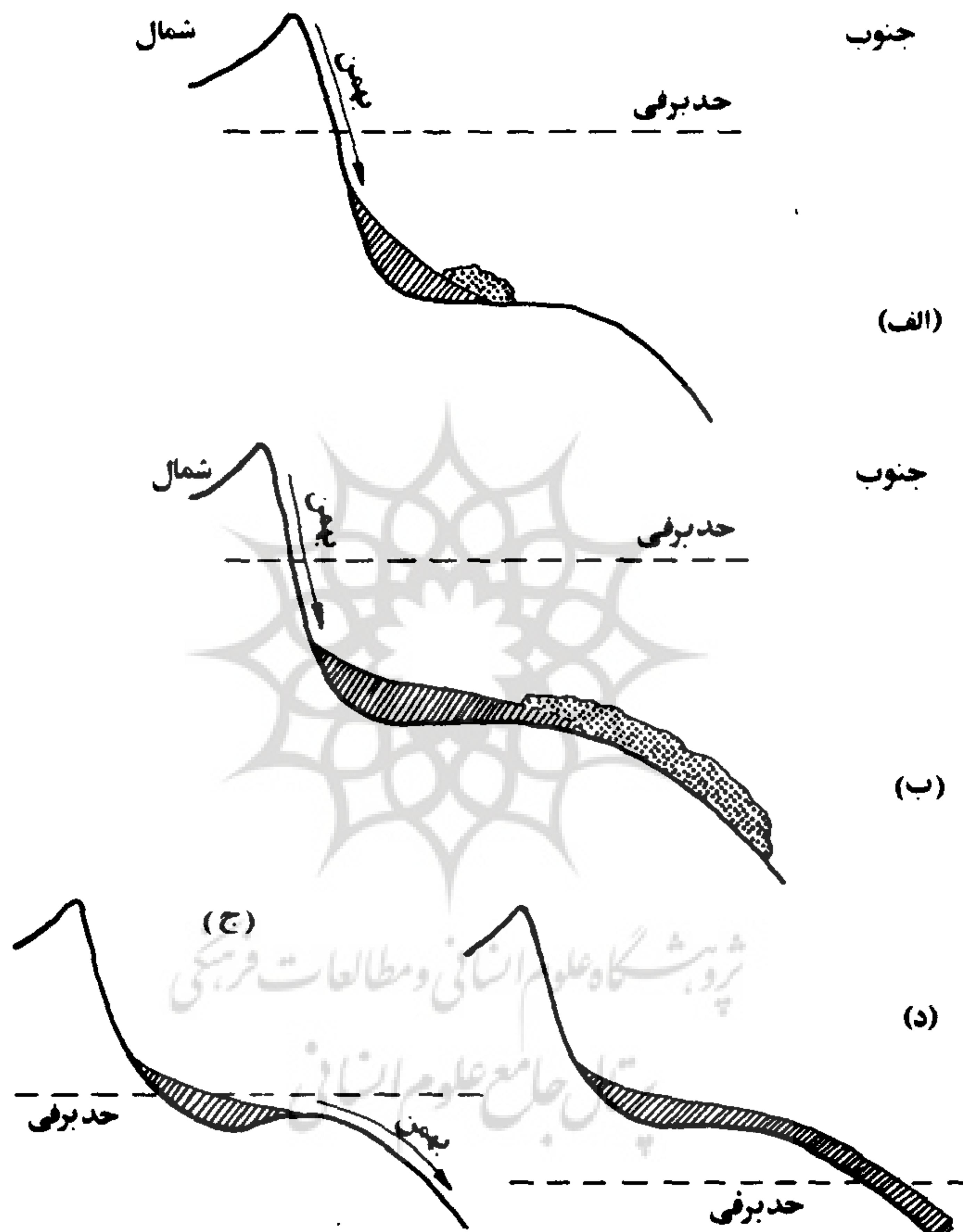
یخندان قابل تشخیص است، مشاهده می شود. نقطه شروع بررسی و مطالعات در روی زمین در دو مورد اشکال زمان حاضر است.

الف - یخندانهای کواترنر در سیرک‌های یخچالی

در سیرک یخچالی واقع در کوه چلنگ و نیز در سیرک یخچالی کوه در شرق نقطه ارتفاعی ۴۱۴۰ متر در جهت شمال تا شمال‌شرق قرار دارد، یخچالهای کوچک (شکل ۳: قله ۴ و ۵، شکل ۴) که به وسیله دیواره‌های مورنی (به ارتفاع ۵ تا ۶ متر در کوه چلنگ) مربوط به دوره چهارم محدودند، مشاهده می شوند. این بدان معنی است که یخچال زمان حاضر از دیواره‌های مورنی که آن را احاطه کرده خیلی جوانتر است، در سیرک یخچالی واقع در کوه چلنگ حداقل ضخامت بخش یخچال زمان حاضر که اندازه‌گیر شده ۷/۹ متر است. در جدارهای پشتی این سیرک یخچالی که لکه‌های متعدد یخبرف موجود به وسیله مورن‌های یخبرفی احاطه می شوند، دیواره‌های مورنی دوره‌های یخندان چهارم تا یکم (I-V) به یخچالهای زمان حاضر می‌پیو ندد. مواد رسوبی یخندان دوره پنجم (V) در یک سیرک یخچالی در کوه چلنگ، مورن با لائی را می‌سازد و دریک سیرک دیگر در شرق نقطه ارتفاعی ۴۱۴۰ متر در قسمت داخلی مورن دوره چهارم، دیوار جدیدی از مواد تخریبی را بر جای می‌گذارد که از مورن دوره چهارم خیلی کوچکتر است. همچنین در حین گستردگترین یخندان، یخچال کوه چلنگ از سیرک یخچالی تجاوز نکرده است. در سیرک یخچالی واقع در شرق نقطه ارتفاعی ۴۱۴۰ متر یخچال سیرک یخچالی را ترک کرده و با یخچال مرحله یکم در حوزه جنوب‌شرق قله اصلی زرد کوه یک دوره مورنی مشترک را ساخته است.

ب - یخندانهای کوا ترنر در شبکه آبهای روان

در دره‌های رودهای آب سفید و آب زردکوه در پای جدار پرتگاه‌ها یخچالهای مربوط به زمان حاضر مشاهده می شوند (بزرگترین آنها در پای قله اصلی زردکوه قرار دارد). یخچال قسمت بالای دره آب سفید به طور کلاسیک به وسیله نوارهای یخبرفی محکم به دیواره پرشیب هفت تنان که



شکل ۴: طرح شماتیک یخچال پای دیواری (Wandfussgletscher)

الف - با مورن‌های پیشانی

ب - بلوک یخچالی یا زبانه یخچالی

ج - یخچال پیرانه‌ای

د - یخچال از نوع یخبرفهایی که در جاله‌ها جمع می‌شوند.

بیش از ۶۰۰ متر ارتفاع دارد متصل می‌شود.

در قسمت با لائی دره آب سفید، کولونسی یخچال زمان حاضر وجود ندارد. بر عکس در جهت شمال شرق آن چند لکه یخبرفی دائم و دو یخچال یخبرفی مشاهده می‌شود. حد یخچالهای زمان حاضر اینجا را هم مورن‌های دوره چهارم می‌سازند که به قسمتهای داخلی آنها، دیوارهای مواد تخریبی مرحله پنجم می‌پیو ندد. در مسیر دره بطرف پائین، نهشته‌های مورنی یخچالهای دوره‌های سوم، دوم و اول به مورن‌های دوره چهارم می‌پیو ندد که هریک به گونه‌ای می‌توانند به چند زیر فاز تقسیم شوند. شکل نهشته‌های مورنی (اغلب به صورت دیوارهای از مواد واریزهای طولانی که عرض دره را در بر می‌گیرند) امکان تفسیر هریک از ویژگیهای مرغولزیکی زبانه یخچالی فسیل را می‌سر می‌سازند. یخندانهای دره‌ای در حین دوره مورنی یکم حداقل $\frac{3}{8}$ کیلومتر درازداشتند. پائین ترین زبانه یخچالی 3200 متر بالاتر از سطح دریا قرار داشته است.

در قسمت پائین دست دره مورنی یکم (در دامنه شمال شرقی) شکل گیری عوارض روی زمین به طور ناگهانی تغییر پیدا می‌کند. به طوری که دره‌های خیلی عمیق (تنگ) با دیوارهای پرشیب بدون پادگانه یا نهشته‌های مورنی آن، ماسیف را می‌برند. در حاشیه شمال شرقی، آبراهه‌ها بستر خود را به صورت دره‌های عریض در قسمت فوقانی کنگلومرای بختیاری حفر کرده‌اند و به آب کوه‌زنگ می‌ریزند.

بر مبنای بررسی دقیق یخچالهای زمان حاضر و موقعیت آنها نسبت به "مرز یخبرفی" زمان حاضر، نوع تغذیه برفی، وابستگی این تغذیه برفی به جهت و چگونگی ناهمواری و اهمیت "اختلاف ناهمواری" مشخصاً نشان داده می‌شود:

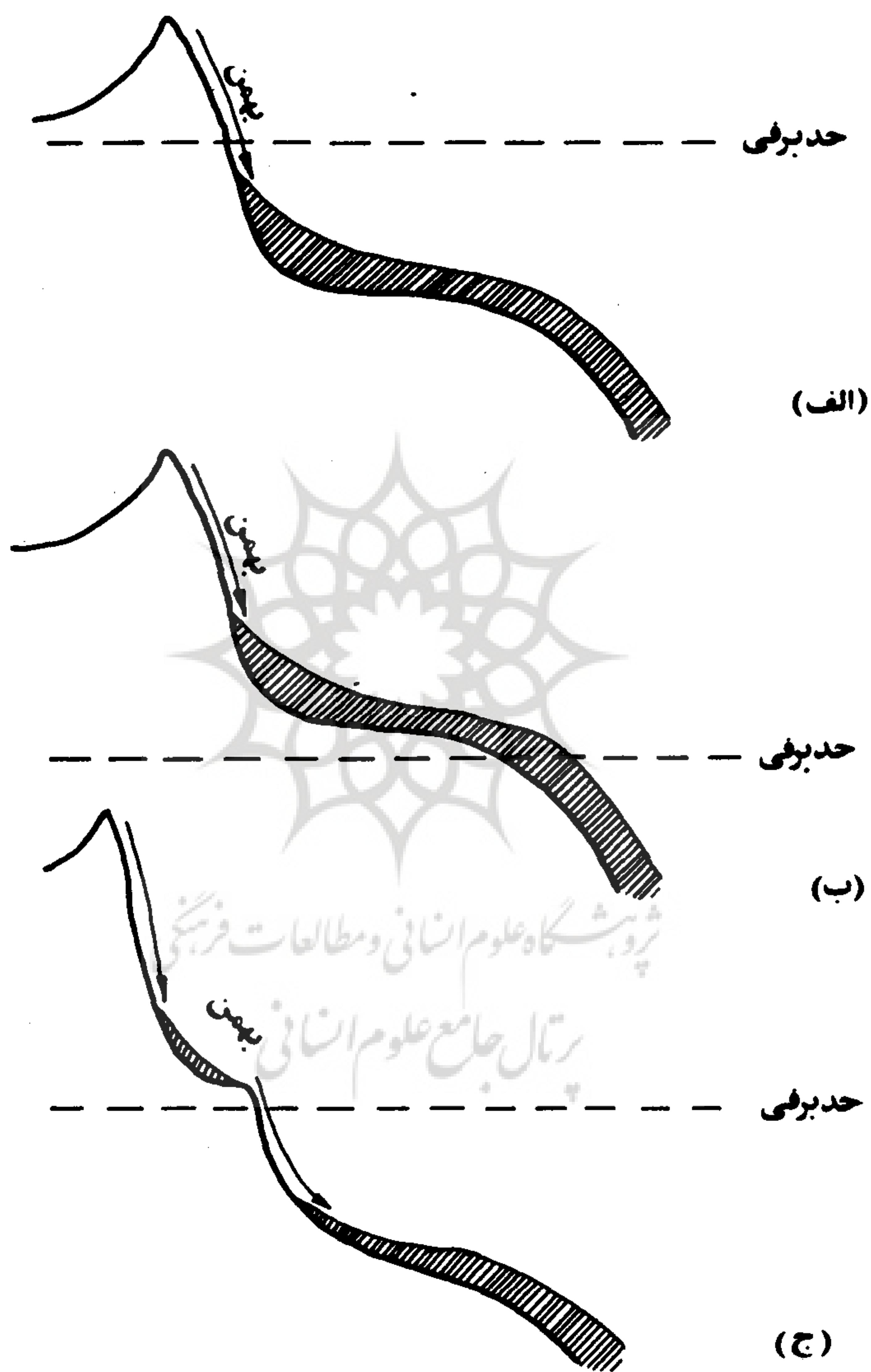
تا زمانی که تغذیه یخچالهای پای جدار پرتگاهها مطمئناً به وسیله بهمن و جابه جایی توده‌های برف می‌سر باشد، این یخچالها به طور نسبتاً مستقل در زیر مرز یخبرفی مشاهده می‌شود. در روی خود یخچال خط تعادل (حد بین حوزه تغذیه و حوزه‌هایی که ذوب یخچال شروع می‌شود) قرار

دارد. هر اندازه یخچال در ارتفاعی کمتر از مرز یخبرفی قرار گرفته باشد، به همان نسبت وابستگی آن به عوامل حمایت کننده یا به عواملی که به تغذیه آن کمک می‌کنند، از قبیل دیوار صخره‌ای با شیب تند، جهت مناسب، موقعیت پشت به باد و غیره بیشتر می‌شود. اختلاف ارتفاع نسبی بین یخبرف و خط تعادل به عنوان "اختلاف ناهمواری" نشان داده می‌شود که به طریق ریاضی قابل تشریح و محاسبه است.

نفوذ زیاد شرایط ویژه و مناسبی که یخنداز زمان حاضر را امکان‌پذیر می‌سازند، تعیین خط یخبرفی آنرا مشکل می‌کند. این مرز یخبرفی در ارتفاع بین ۴۱۰۰ - ۴۲۰۰ متر با لاتراز سطح دریا تعیین می‌شود (مقدار زیادی با لاتر از ماسیف زرد کوه)^۱ همچنین اختلاف ناهمواری در دوره‌های مورنی یکم تا چهارم (اگر چه به مقدار کمتر) موثر بوده است. این بمناسبت معنی است که در زمان پیشرویهای بزرگ یخچالی نیز ریشه یخچال در ارتفاعی پائین‌تر از مرز یخبرفی قرار داشته است. از این موضوع چنین نتیجه گیری می‌شود که یخندازهای کواترنر، متناسب با تغذیه خود، عمدتاً "به صورت یخچالهای ناشی از سقوط بهمن بوده‌اند که قسمت زیانه آنها را مسدود واریزهای پوشانده بوده و به عنوان یخچالهای بلوکی نشان داده می‌شوند (شکل ۵). از این‌رو و با در نظر گرفتن مرز یخبرفی زمان حاضر (در ارتفاع ۴۱۰۰ - ۴۲۰۰ متر) نتیجه می‌گیریم که مرز یخبرفی در دوره‌های مورنی یکم تا چهارم در ارتفاع پائین‌تری به قرار ذیل قرار داشته است:

دوره مورنی	یکم	۵۵۰ - ۶۰۰ متر
"	"	۴۰۰ - ۳۵۰
"	دوم	۳۰۰ - ۲۵۰
"	سوم	۲۰۰ - ۱۵۰
"	چهارم	

۱- در اینجا باید متذکر شد که منظور از ماسیف زردکوه، کل منطقه کوهستانی زردکوه است که در رشته کوههای زاگرس قرار دارد و گرنه قله زردکوه از این مرز یخبرفی با لاتر قرار گرفته است.^۰



(Lawinenkesselgletscher)

شکل ۵: نمایش شماتیک یخچال چاله‌ای

الف - یخچالی که بوسیله بهمن هاتغذیه می‌شود

ب - یخچالی که بوسیله جریان یخبرفها تغذیه می‌شود

ج - یخچالی که بوسیله جریان یخبرف چاله‌هاتغذیه می‌شود

در دامنه جنوبغربی به استثنای لکه‌های کوچک برف که از نظر مورفولژی زمان حاضر اهمیت ندارد، پدیدهای شکل دهنده مربوط به برف موجود نیست، زیرا جهت تشکیل یخچال، شرایط مناسب اروگرافی وجود ندارد و علاوه بر آن این دامنه‌ها آفتاب گیرند. مرز یخبرفی زمان حاضر در این دامنه در ارتفاع بین ۴۵۰۰ - ۴۹۰۰ قرار دارد.

سایر منابع:

اهرز، اکارت، مبانی یک کشورشناسی جغرافیایی - جغرافیای طبیعی ایران، دکتر محمد تقی رهنما، موسسه کارتوگرافی جغرافیایی سحاب، ج

محمودی، فرجا ۰۰۰ "تحول ناهمواریهای ایران در کوا. ترنر، پژوهش‌های جغرافیایی، موسسه جغرافیا، ش ۲۲، ۱۳۶۷، ص ۴۳۵-۰

پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پریال جامع علوم انسانی

واژه نامه

Blockgletscher	یخچالهای بلوکی
Embricat	ایمپریکیت ، نوع ویژه‌ای از روراندگی پوسته زمین
Firneisgletscher	یخچال یخبرفی
Firn fleeken	لکه‌های ممتد یخبرف
Firnlinie	مرز یخبرفی
Firnschneefelder	حوزه‌های برفی دائمی
Gleic	خط تعادل
Gletscherschliff	سائیدگیهای یخچالی
Kare und karseen	دریاچه‌های یخچالی
Lawinen- kesselgletscher	یخچالهای ناشی از سقوط بهمن
Moräne	دوره‌های مورنی
Moränen wällen	دیواره‌های مورنی
Orographische Differenz	اختلاف ناهمواری
Schneegrenze	برفهای دائمی
Seismische Techniken	روش زلزله نگاری
Unterbrochen	منقطع
Wandfussgletscher	یخچالهای کوچک

