

داریوش مهرشاهی
دانشگاه تربیت معلم یزد

مختصری از ژئومورفولوژی استان یزد (قسمت اول)

مقدمه: استان یزد با مساحتی در حدود هفتاد هزار کیلومتر مربع بین عرض جغرافیایی ۲۹ درجه و ۴۸ دقیقه تا ۳۳ درجه و ۳۰ دقیقه شمالی و طول جغرافیایی ۵۲ درجه و ۴۵ دقیقه تا ۵۶ درجه و ۳۰ دقیقه شرقی قرار گرفته است.

این استان از سمت شمال و غرب با استان اصفهان، از شمالشرقی با استان خراسان، از جنوب با استان فارس و از سمت جنوب شرقی و مشرق با استان کرمان هم مرز است. استان یزد در اصل بخشی از فلات مرکزی ایران است که نواحی پست آن به واسطه رشته کوههایی از یکدیگر جدا می‌شوند.

مهمترین این رشته کوهها عبارتند از شیر کوه در قسمت جنوبی تا جنوب غربی و خوراچ در قسمت مرکزی استان.

شهر یزد به عنوان مرکز اداری و سیاسی استان در دشت محصور بین این دو رشته کوه قرار دارد.

کلیات طبیعی: ناهمواری نسبی منطقه بسیار زیاد است بهطوری که اختلاف ارتفاع بین بلندترین نقطه رشته حجیم شیر کوه (۴۰۷۵ متر) با پستترین نقطه چاله یزد - اردکان (۹۷۰ متر در کویر سیاه کوه) - حدود ۳۰۰۰ متر است.

رشته خوراچ با ارتفاع کمتر و منابع آب محدود با جهت شمال -

مختصری از زئومورفولوژی ... ۱۵۱

نقشهٔ زئومورفولوژی استان یزد



شمالغرب، جنوب - جنوب شرقی از مشرق تا شمال شهر یزد ادامه دارد و حداقل ارتفاع آن در قلعه خونزا به ۳۱۵۸ متر می‌رسد و حداً کثر اختلاف ارتفاع با پست‌ترین نقطه چاله شرقی آن (۹۵۰ متر در کویر بافق) حدود ۲۰۰۰ متر است.

در این منطقه کوههای پراکنده و کم ارتفاع دیگری مانند کوه ساغند، ریاط پشت بادام و کوههای بافق وجود دارند که از نظر کانسارهای سرب، روی، آهن و اورانیوم حائز اهمیت بوده و در مجموع چاله‌های کویری را از یکدیگر جدا می‌کنند. قرار گرفتن این استان در ناحیه گرم و خشک ایران از یک سو و وجود عوارض طبیعی ممتد و مرتفع شیرکوه و خورانق در مسیر چریانهای غربی از دیگرسو باعث پیدایش پهنه‌های ژئومورفولوژیک متعدد و تردیک بهم شده است.

به‌طور کلی این ناحیه دارای اقلیم گرم و خشک بیابانی (BWhs) با تابستانهای بسیار گرم و خشک و زمستانهای نسبتاً سرد و خشک می‌باشد. در نواحی مرتفع کوهستانی به ویژه شیرکوه عامل ارتفاع باعث تعديل حرارت تابستانی می‌شود و بالعکس برشدت سرمای زمستان و میزان بارش در این قسمت می‌افزاید.

عاملی که در حال حاضر اهمیت زیادی در فراهم آوردن مواد لازم جهت فرایندهای ژئومورفولوژی مسلط در ناحیه را دارد، تضاد شدید عناصر آب و هوایی است. در بررسی ژئومورفولوژی این ناحیه، صحبت از میانگینها درست به نظر نمی‌رسد، بلکه حداقل‌ها و حداقل‌های شباهنروزی، ماهانه، فصلی و سالیانه تعیین‌کننده فرایندها و شکل و زمان گسترش یا محدودیت آنها می‌باشند.

در این رابطه بخشی از داده‌های آماری بیست و سه ساله اخیر شهر یزد (۱۳۴۰-۶۲) که از ارتفاع ۱۲۳۰ متری فرودگاه یزد برداشت و ثبت شده است آورده می‌شود:

نگاهی به وضعیت آماری عناصر اقلیمی در این ناحیه بیانگر تغییرات شدید دما و رطوبت فصلی و ماهانه و به ویژه شباهنروزی می‌باشد.

عنصر اقلیمی	سال	میزان
معدل حداکثر دمای سالیانه	۱۳۴۰ - ۶۲	۲۶/۴ درجه
معدل حداقل دمای سالیانه	"	۱۱/۲ درجه
حداکثر مطلق دما	"	۴۵/۶ درجه
حداقل مطلق دما	"	-۱۶/۰ درجه
معدل بارش سالیانه	۱۳۴۰ - ۶۲	۶۲ میلی متر
حداکثر بارش در یک سال	۱۳۵۶	۱۷۳ میلی متر
حداقل بارش در یک سال	۱۳۵۷	۳۰/۸ میلی متر
حداکثر بارش در یک روز	-	۳۷ میلی متر
متوسط نم نسبی	۱۳۴۰ - ۶۲	% ۴۳ صبح % ۲۱ ظهر
حداکثر نم نسبی	دی ماه ۱۳۵۶	% ۹۴
حداقل نم نسبی	امداد ماه ۳۵۵	% ۷
معدل تعداد روزهای یخندهان در سال	۵۲ روز	
حداکثر دمای تیرماه	۱۳۶۷	۴۱ درجه
حداقل دمای دی ماه	۱۳۶۷	-۸ درجه

در نتیجه در حال حاضر پدیده‌های مسلط ژئومورفولوژیک در ارتباط با فرایندهای مکانیکی شکل می‌پذیرند.

در شرایط کنونی در بین پدیده‌های اقلیمی رایج پدیده‌های زیر نقش مهمتری در شکل‌گیری ژئومورفولوژیکی منطقه بر عهده دارند:

الف - بارش‌های ناگهانی و شدید که منجر به سیل‌های شدید و حمل انبوهی از مواد مختلف می‌شوند شستشوی دامنه‌ها و حمل رسوبات و سپس

تراکم آنها در چاله‌ها یا برروی مخروط افکنه‌ها از این طریق صورت می‌پذیرد.

ب - طول مدت یخ‌بندان در بعضی سالها به بیش از دو ماه می‌رسد و دما از چندین درجه زیر صفر تا چندین درجه بالای صفر در هر شب‌نوروز نوسان دارد. بدین ترتیب سطوح بر亨ه بهشدت تحت تأثیر قرار گرفته و تخریب موضعی برروی دامنه‌ها صورت می‌پذیرد.

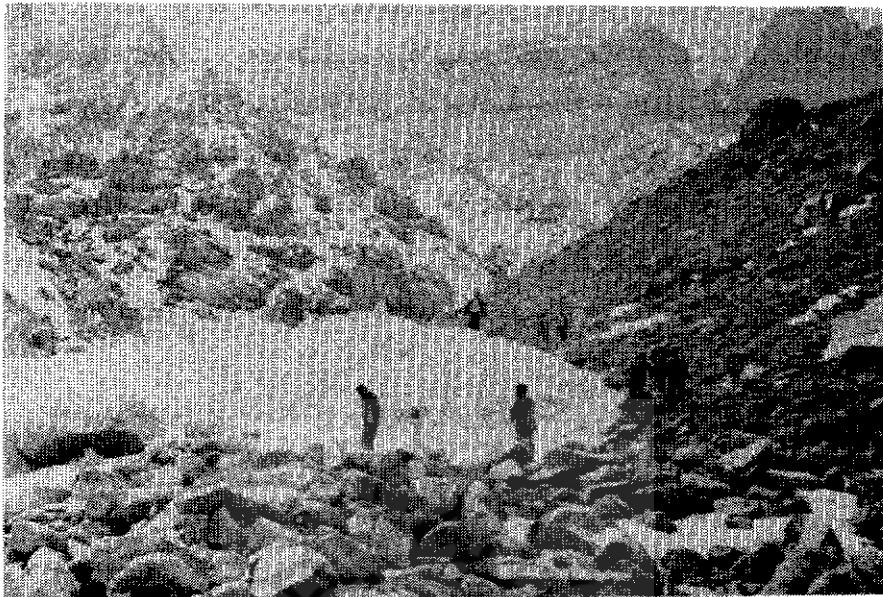
پ - طوفانهای شدید و ناگهانی که از اسفندماه تا اوخر خرداد به دفعات دیده می‌شود و در حمل و جابجایی مواد ریز دانه (ماسه و رس) به‌ویژه در پهنه‌های هموار نقش اساسی را بر عهده دارند.

عوامل مختلف شکل ساز طبیعت در استان یزد

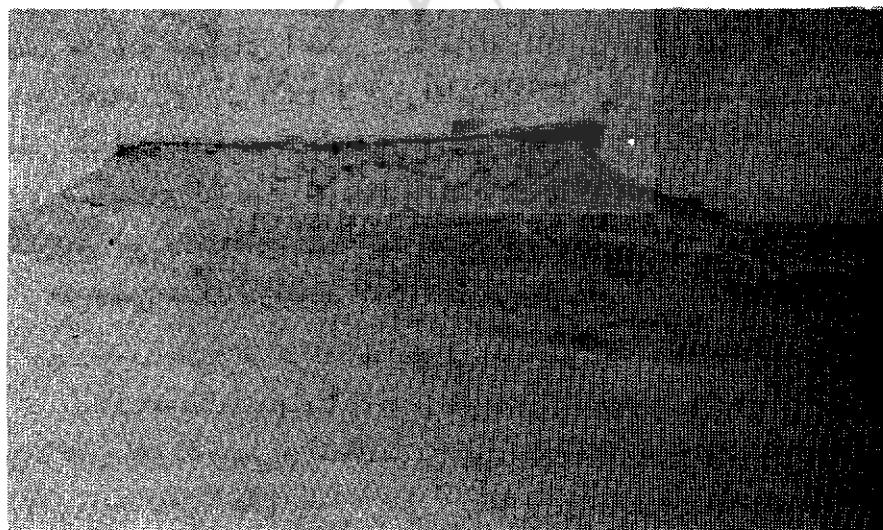
جهت و روند رشته کوهها، اختلاف و تضاد ارتفاع بین کوهها و چاله‌های مجاور، تغییرات شدید حرارتی شباهنروزی و فصلی، کمبود میزان رطوبت نسبی، تضاد در میزان ریزش‌های جوی و در رابطه با اختلاف ارتفاع پیدایش اختلاف فشار هوا بین کوههای محلی و چاله‌های مجاور آنها از عوامل مؤثر در شکل سازی طبیعت این ناحیه بهشمار می‌آیند.

پدیده‌های حاصل با توجه به جنس سنگها و عوامل تکتونیک حالت‌های متفاوتی پیدا کرده‌اند، اما در کل پیدایش این پدیده‌ها با ارتفاع زمین و ساختار ناهمواری رابطه مستقیم دارد.

به‌طور کلی هرچه از ارتفاعات بلند شیرکوه به سمت چاله‌های پست- مجاور مانند چاله سیاه‌کوه و چاله ابرقو تزدیک می‌شویم بر اثرات باد و تبخیر و پهنه‌های تراکمی - فراسایشی بادی افزوده می‌شود و هرچه از قسمت‌های پست به سمت نواحی مرتفع حرکت می‌کنیم اثرات فراسایش مکانیکی ناشی از سرد و گرم شدن متناوب، یخ‌بندان و هوازدگی موضعی شیمیایی و اثرات جریان آب به ویژه سیلان در دامنه کوهها بیشتر می‌شود. بدین ترتیب نواحی کوهستانی استان محل کاوش، حفر و انتقال مواد تخریبی است در حالی که چاله‌ها و دشت‌های پست استان محل تراکم



یخچال طرزجان (برفخانه)، دیوارهٔ یخچال در بالا (آهک)، جبارهٔ گرانیتی سمت چپ عکس (دارای برف)، مورن یخچالی سمت راست جلو عکس (بدون برف)



کوه دخمه زارچ (اشکندر) یک مزا Mesa بخشی از یهلوی یک تاقبیس بر بالای آن یک سطح افقی سخت از جنس کنگلومرا دیده هی شود.

رسوبات دانه ریز تا حد شن، ماسه، سیلت و رس می‌باشند و در مناطقی که کوهها به‌حاله‌ها نزدیک هستند، سیلابهای اتفاقی می‌توانند مواد دانه‌درشت در حد ریگ و قله سنگ را نیز تا حاشیه چاله‌ها حمل کنند.

در دشت‌های نسبه هموار و کم عارضه ناحیه باد عامل اصلی تغییر شکل است. فرسایش کاوشی در بخشی از این سطوح و تراکم نرات ریزدانه در قسمت‌های مناسب به‌علت ناهمواری نسبی یا وجود عوارض طبیعی و مصنوعی از پدیده‌های مهم و اصلی در این بخش از ناحیه است.

تقسیم بندی پدیده‌های ژئومورفولوژیک بر مبنای ارتفاع

۱- ارتفاعات بالاتر از ۲۵۰۰ متر - فرسایش مکانیکی ناشی از یخ‌بندان و سرد و گرم شدن متوالی به تخریب سنگها منجر شده است. مشخصترین پدیده وجود پوششی از واریزه‌های زاویدار و دانه‌درشت در بلندترین قسمت کوههاست. در ارتفاعات بالای ۳۰۰۰ متر و به‌ویژه بر روی دامنه‌ها و آبراهه‌های منتهی به خط الرأس اصلی شیر کوه پوشش واریزه‌ای دانه درشت و زاویدار (متوسط قطر قطعات بیش از ۲۰-۱۵ سانتی متر) در سنگهای آهکی دیده می‌شود. در نزدیکی قله شیر کوه تمام سطح دامنه‌های کم شیب از این قطعات تخریبی پوشیده شده و در بعضی نقاط در صورت مساعد بودن شیب دامنه (بیش از ۴۰ تا ۴۵ درجه) روی سنگهای دامنه‌ای به وجود آمده است که محل خوبی برای پایین آمدن از این دامنه‌های نسبه تند به‌شمار می‌رود.

اثر جنس سنگ در ایجاد اشکال طبیعی در جایی که آهکها و گرانیتها

در مجاورت هم قرار گرفته‌اند بخوبی مشخص است. در مناطق آهکی هر جا طبقات به‌حالت ماسیف ظاهر می‌شوند پر تکاهها و دیواره‌های قائم را بوجود می‌آورند و یکی از مشخصترین این دیواره‌ها، در جنوب طرز جان و بالای برخانه طرز جان دیده می‌شود. ارتفاع این دیواره‌ها به ضخامت لایه‌های سخت آهکی بستگی دارد و در جایی که لایه‌های آهکی ضخامت کمی دارند و بدطور متناوب با لایه‌های سست برخورد می‌کنند در روی دامنه‌ها شکلهای

پلکانی به وجود آمده است . چنین پلکانها یا سکوها مکان مناسبی جهت صعود از شیب‌های تند می‌باشند . (ارتفاعات مشرف بردره ده بالا - فخر - آباد) .

در سازندهای گرانیتی تخریب فیزیکی به همراه هوازدگی شیمیایی با استفاده از درزها و دیاکلازهای اولیه پوشش ویژه‌ای شامل واریزهای کروی یا بیضوی شکل را پدید آورده‌اند و به طور کلی دامنه‌ها در ارتفاعات تشکیل شده از سنگهای گرانیتی شیب ملایمتری داشته و گاه از پوشش خاکی دانه‌ریزی پوشیده شده‌اند که در نواحی مرطوبتر رویش گیاهی نسبتۀ متراکمی را باعث شده‌اند و به عنوان مراتع طبیعی مورد استفاده قرار می‌گیرند .

هوازدگی حرارتی و اکسیداسیون باعث ایجاد سطوح بسیار تیره و برآقی در گرانیتها شده است که یکی از معیارهای شناسایی مقدماتی دامنه‌های گرانیتی از دامنه‌های آهکی می‌باشند . رنگ گرانیتهای شیرکوه که انواع مختلفی نیز دارند، در اصل نسبتۀ روشن تا سفید و گاه خاکستری روشن تا کمی تیره (باکترت بیوقت) می‌باشد . اما بر اثر هوازدگی حرارتی و اکسیده شدن سطح سنگها به حالت قهوه‌ای تیره تا خاکستری تیره و سیاه در می‌آیند ، و به علت تفاوت درصد کانیهای اصلی مانند فلدسپاتها، میکائی سیاه و کوارتز این دامنه‌ها نیز تغییر رنگ محسوسی دارند . (حدفاصل تفت و اسلامیه تا گردنه علی آباد پشتکوه) .

در دامنه‌های کم شیب و بسیار دانه ریز خاکی با شیب کمتر از ۱۰

درجه بهویژه جاها بی که ضخامت مناسبی از خاک (بیش از دو متر) روی لایدهای غیرقابل نفوذ قرار گرفته دامنه‌های مارنی - شیستی اطراف جاده تفت - ده بالا (پدیده سولیفلوکسیون امکان وجود یافته است . در دامنه‌های خاکی و پر رطوبت باشیب‌های تندتر تا ۳۵ درجه سولیفلوکسیون، به‌شکل چمنزارهای پلکانی و به‌طور محدودتر و موضعی دیده می‌شود (مثال مجاور پناهگاه شیرکوه ارتفاع ۳۵۰۰ متری)، رطوبت این خاکها مستقیماً از ذوب بر فها و یا از چشمehای متعدد ناشی می‌شود .

یکی از چشمگیرترین پدیده‌های کنونی برفصل سرد در نواحی مرتفع کوهستان شیرکوه وجود دامنه‌های برفگیر محلی (ارتفاع بالای ۳۰۰۰ متر) و برف انبارهای موقت و موضعی (ارتفاع ۳۸۰۰ متر بیالا) می‌باشد. یکی از این برفانبارها، برفخانه طررجان در ارتفاع حدود ۳۸۰۰ متری است که تا حدود ده سال قبل برف آن تا فصل تابستان نیز باقی می‌ماند اما چند سالی است که براثر کمبود ریزش برف و گرمای شدید، در تابستان تقریباً خالی از برف می‌شود.

محل انباسته شدن برف و یخ برف، محل برخورد دیواره سخت آهکی با توده گرانیتی زیر آهکها است. حرکت توده‌های یخ برف طی دوران چهارم در این ناحیه دره‌های عریضی را به وجود آورده است. آبادی طررجان در کنار یکی از این دره‌های آبگیر و بر روی تشکیلات گرانیتی احداث شده است. محل برخورد سازندهای آهکی نفوذپذیر (از نظر آب) و سازندهای گرانیتی یا مارتی نفوذپذیر منجر به ظهور چشمه‌های متعددی شده است که خود ایجاد آبادیها و استقرار حیات انسانی را ممکن ساخته است. اکثر روستاهای آبادیهای موجود در دره اصلی ده بالا و دره اصلی طررجان منشاد از آن جمله‌اند.

در طول آبراهه و دره‌های اصلی منتهي به برف انبار طررجان سازند-هایی در هم از خاک و سنگ (قلوه سنگها و قطعه سنگهای زاویدار و ریک و شن) شبیه مورنهای یخچالی مشاهده می‌شود که براثر جریانهای سیلابی در حال تخریب می‌باشند. در ابتدای آبراهه‌ها (سرچشم سیلابها) سنگهای درشت آهکی زاویدارتر از قطعات گرانیتی هستند و علت آن هم به جهت شکل کروی اولیه سنگهای گرانیتی است. این سنگها به علت شکل کروی اولیه و سختی زیاد در طول آبراهه سریعتر از تخته سنگهای آهکی به گردشگی نسبی می‌رسند.

شکل کروی اولیه قطعات گرانیتی جدا شده از دامنه‌ها، این امکان را به آنها داده است که به وسیله سیلابهای شدید تا مسافت زیادی در داخل دره‌های اصلی و بر روی مخروط افکنهای بغلتنند و تا داشت یزد هدایت

شوند. شیب تند دامنه‌ها و حجم زیاد سیلابهای گذشته و شکل خاص تخریب اولیه گرانیت (به شکل کروی) می‌تواند توجیه کننده حمل آنها در فاصله زیاد تا حدود ۵۰ کیلومتر و بیشتر نیز باشد.

آثاری از فرسایش مجاور یخچالی به شکل صخره‌های برج مانند در این محدوده ارتفاعی دیده می‌شود. این صخره‌های مرتفع که از آهک ماسیف ساخته شده‌اند به وسیله شکافهای ناشی از یخبدان شدید از توده اصلی کوه جدا شده‌اند. نمونه آنها را در نزدیکی جادهٔ تفت - اسلامیه (درهٔ گاوان و درهٔ زنجیر) مشاهده می‌کنیم.

۲- پدیده‌های موجود در ارتفاع ۱۵۰۰-۲۵۰۰ متر: آخرین بخش دامنه‌های شیرکوه و خوراتق در پایینترین حد محدودهٔ فوق دیده می‌شود، مشخصترین پدیده در این ارتفاع مخروط افکنه‌ایی است که در انتهای دره‌های کوهستانی به دشت وصل می‌شوند. مخروط افکنه‌های تفت، خضرآباد و مهریز (تنگ مهریز) در دامنهٔ شمالی شیرکوه که در ارتفاع حدود ۱۵۰۰-۱۸۰۰ متر قرار دارند از آن جمله‌اند. وسعت این مخروط افکنه‌ها به وسعت حوضهٔ آبگیر در سرچشمه و بزرگی دره‌ها بستگی دارد. به دلیل وجود خاک مناسب و متعدل از نظر دانه بندی و نفوذپذیری وجود آب کافی بسیاری از آبادیها بر روی این مخروط افکنه‌ها و به ویژه در رأس آنها (در نزدیک دهانهٔ خروجی آب از دره) احداث شده‌اند که روستای قدیمی و شهر کنونی تفت از جمله این آبادیهاست.

پدیده مهم دیگر در این محدوده ارتفاعی فرسایش کارستیک واشکال ناشی از انحلال آهک است. این پدیده به اشكال مختلف در ارتفاعات بالاتر نیز به وفور دیده می‌شود.

انواع پدیده‌ها همچون ایجاد دولینهای پرشده از رس (کوه مدوار - مهریز)، آون (خوراتق، نارستانه، صدر آباد ندوشن)، لایه‌ها، غارهای کوچک و بزرگ با گالری‌های تو در تو و ستونهای حجمی آهکی (غار نباتی صدرآباد ندوشن و غار اشکفت عقدا)، حفره‌های لانه زنبوری و لانه کبوتری (غربال بیز مهریز) و بالاخره چشمه‌های آهکی فصلی

همچون چشمه غربال بیز مهریز، چشمه تامهر اسلامیه (فراشاه) و چشمه تامهر خورانق (کوه دربید) را می‌توان نام برد.

بعضی از این غارها که دست یافتن به آنها مشکل می‌باشد از پناهگاههای تاریخی استان بیز بشمار می‌روند مانند غار «اشکفت عقدا» که آثاری از سکونت طولانی مدت انسان در دوران بعد از اسلام و احتمالاً قبل از اسلام را در خود حفظ کرده است. در دامنه‌های گرانیتی انحلال در بعضی از سنگهای افقی سطوح فرو رفته‌ای به قدر چند دسی‌متر تا حدود دو متر و عمق چند سانتی‌متر پدید آورده است.

در دامنه‌های آهک - ماسه‌ای، انحلال آهک و انتقال آن (عمل آهک زدایی شدن یا دکلسو فیکاسیون) منجر به تراکم حجم بزرگی از ماسه در پای این گونه دامنه‌ها شده است. مردم محلی آنها را کوه ریگ می‌گویند و یکی از این کوه ریگها مابین تفت و اسلامیه مورد بهره‌برداری اهالی است.

محدوده ارتفاعی بین ۱۵۰۰-۲۵۰۰ متری در این استان، ناحیه حد وسط بین کوههای مرتفع و ممتد رشته مرکزی و کوههای پراکنده مرکزی با چاله‌های پست و هموار و درنتیجه محل برخورد اثرات آب، باد و فرسایش مکانیکی و شیمیایی (بسیار کم) می‌باشد. نیروی جريانهای سیلابی با حمل مواد دانه درشت از نقاط مرتفع محدوده قبلی (۴۰۰۰-۲۵۰۰ متر) به دفعات، باعث مترآكم شدن آبرفتها (قطعات گرانیتی ساییده شده و کروی شکل) در داخل دره‌های انتهایی و بر روی دامنه‌های پست‌تر شده است به طوری که لایه‌های متعدد با بافت و دانه‌بندی مختلف در تراس‌های سیلابی، که نشانه‌ای از تغییرات آب و هواستی بهشمار می‌روند دیده می‌شود.

در این قسمت (محدوده ۲۵۰۰ تا ۱۵۰۰ متری) عمل رسوب گذاری و عمل کاوش توأم صورت می‌گیرد. از یک طرف عمل فرسایش، کوههای بسیار قدیمی دوران اول و کوههای جوانتر دوران سوم را فرسوده و از ارتفاع آنها کاسته است و از طرف دیگر عمل تراکم رسوبات، دره‌ها و

فوائل مایین این کوهها را انباشته است و باعث شده این کوهها یا قسمتی از آنها در زیر آبرفت‌ها و واریزه‌ها مدفون شوند. آنچه باعث تجدید ارتفاع بخش‌هایی از کوههای بسیار قدیمی دوران اول (کامبرین) شده است ناشی از حرکات تکتونیک و تجدید فعالیت گسلهای قدیمی آنها بوده است. دلیل این مدعای وجود موزاییک‌های تکتونیکی و مینرالیزاسیون خطی، همراه با اکسیداسیون شدید بر روی این گونه دامنه‌های است که در آنها طبقات مربوط به دوران اول را در کنار طبقات کنگلومرایی دوران سوم مشاهده می‌کنیم. (کوه کاسه در تردیکی زین‌آباد، حد فاصل یزد و تفت).

۳۴- پدیده‌های ژئومورفولوژیک در ارتفاع کمتر از ۱۵۰۰ متر - هرچه از ارتفاع ۱۵۰۰ متر به سوی نواحی پست‌تر (تا ۹۷۰ متر در سیاهکوه و ۹۵۰ متر در چاله بافق) حرکت می‌کنیم همراه با کم شدن شیب (از ۱۰٪ تا ۵٪ و کمتر در گویر) بر مقدار فرسایش و رسوبگذاری بادی و چاله‌های تبخیری افزوده می‌شود.

در شمال تفت رشته کوههای کم ارتفاع کنگلومرایی - ماسه سنگی وجود دارند که جزو سازند کرمان و مربوط به دوران پالئوسن می‌باشند. ماسه سنگها به رنگ قرمز تا جگری بوده و سست‌تر از لایه‌های کنگلو-مرایی هستند، در نتیجه حالت پلکانی از مشخصات این کوههاست. لایه‌های کنگلومرایی که گاه دارای قلوه سنگهای بسیار دانه درشت (قطر ۲۵ سانت) می‌باشند دیواره‌هارا می‌سازند. کوههای مذکور که در محدوده یزد، تفت و مهریز دیده می‌شوند به صورت تاقدیس و ناویدیسهای چین خورده‌ای هستند که در بعضی قسمتها مخصوصاً در تاقدیسها دارای پلاتز یا فرود محوری هستند. محل فرود محوری و ناویدیسها در گذشته مسیر اصلی سیالابها بوده‌اند ولی اکنون حتی به ندرت در هنگام سیل‌های شدید فعال می‌شوند و سالهایست مکان عبور جاده اصلی یزد - تفت می‌باشند. کنگلومراها که با سیمان آهکی دولومیتی سخت شده‌اند، دیوارهایی به ارتفاع ۳۵ سانت تا ۱۵۰ سانت در اطراف تفت و زین‌آباد تفت (Zain Abad)

به وجود آورده‌اند و همین دیواره‌ها در حوالی مهریز به حدود ۲ متر می‌رسند. هوازدگی مکانیکی - حرارتی بر روی ماسه سنگها فرسایش پوست پیازی به وجود آورده است.

گلاسیهای متعدد در حد فاصل کوهها و دشت با شیب عمومی ۵-۱۰ درجه و پوشش آبرفتی کم ضخامت وجود دارند.. کوههای خوراق را مجموعه‌ای از مخروط افکنهای و مسیلهای و گلاسیهای احاطه می‌کنند.

آثاری از سولیفلوکسیون موضعی در ارتفاع حدود ۱۵۰۰ متر بر روی تپه کم ارتفاعی مابین کاسه و کوه خلیل آباد تفت دیده می‌شود که احتمالاً نشانه‌ای از دوره‌های سرد و مرطوبتر این قسمت در طول دوران چهارم می‌باشد ولی به هر حال وجود چنین پدیده‌ای در این ارتفاع جالب توجه به نظر می‌رسد.

سطوح فرسایشی قدیمی در داخل محور دشت یزد - اردکان (سمت راست جاده ترددیک کارخانه گچ یزد) نشانه‌ای است از عمل تراکم و چین خوردگی ملایم مواد رسوبی بهویژه کنگلومرا و گچهای نشور و سپس عمل کاوش شدید آب در دوران چهارم قدیم که تنها تپه‌های شاهد را باقی گذاشته است. کوه دخمه زارچ در ارتفاع ۱۲۴۰ متری از سطح مبدأ و ۱۰۰ متری از پست‌ترین نقطه دشت نمونه‌ای مشخص از این پدیده است.

رسوبات تبخیری نمکدار و گجدار در چاله‌های ناهموار قدیمی به‌طور غیر یکنواخت متراکم شده‌اند. در قسمتهای گودتر ناهمواریها، تراکم و بدنبال آن عمل تبخیر، املاح بیشتری را در سطوح بالایی رسوبات متمرکتر ساخته است. تبخیر شدید موجب همتر کردن بلورهای ریز نمک در لایدهای رسی سطحی شده است و در نتیجه قشر سخت بسیارشوری به وجود آمده است که در اصطلاح محلی «شعه» نامیده می‌شود.

در زیر این قشر رسی نمکدار، ردیفهای متناوبی از ژیپس سوزنی شکل، شن، ریگ، ماسه آبرفتی و رس دیده می‌شود که نمودار تغییرات متناوب و همانند آب و هوای در دوران چهارم جدید (بیست‌هزار سال اخیر)

می باشد. این پدیده یعنی تناوب منظم رسوبات آبرفتی و تبخیری (دوره مرطوب و دوره خشک) در نزدیکی کوه دخمه بیزد و اطراف سیلو بخوبی در مقاطع خاک مشاهده می شود.

قطر قشر نمکدار که در عمق ۲۰ تا ۵۰ سانتیمتری خاک قرار دارد ۱۰ تا ۱۵ سانتیمتر است. و در صورتی که ساختمان یا دیواری بر روی این نوع خاکها ایجاد شون، جذب آب و فعالیت مجدد نمک به صورت انحلال و تبخیر دوباره، باعث فشار به لایه های بالایی و موجب خسارت بر کف و دیواره ساختمانها می شود.

از ارتفاع حدود ۱۲۰۰ متری به پایین اثرات باد با توجه به کمبود شدید رطوبت، کمبود پوشش گیاهی، همواری زمین و وجود رسوبات ریزدانه (کمتر از ۲ میلیمتر) به شدت افزایش یافته و باد عامل مسلط در شکل دادن سطوح زمین می شود.

در مورد پهنه های فرسایشی و تراکمی ناشی از باد در استان بیزد و نیز پهنه های کویری و چگونگی تشکیل و تحول آنها در این ناحیه در مقاله ای جداگانه بحث خواهد شد.

پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی

منابع مورد استفاده:

توضیح: بخش عمده این مقاله بر پایه مشاهدات شخصی تهیه شده است و در این زمینه از راهنمایی آقایان دکتر فرج الله محمودی و دکتر بهلول علیجانی برخوردار بوده ام که بدینوسیله از ایشان سپاسگزاری می نمایم.

برای مطالعه بیشتر منابع زیر موجودند:

- ۱- ه. هاگه دورن، برخی مشاهدات ژئومورفولوژیک در منطقه شیرگوه بیزد. ترجمه احمد شمیرانی و ایرج مؤمنی. نشریه جغرافیا، دوره اول شماره دوم بهار ۱۳۵۷.
- ۲- فرج الله محمودی، تحول ناههواریهای ایران در گواترنو، نشریه پژوهش‌های جغرافیایی، موسسه جغرافیای دانشگاه تهران شماره ۲۳ سال بیستم، شهریور ۱۳۶۷.
- ۳- خسرو خسرو تهرانی، علی درویش زاده، گلیات زمین‌شناسی ایران، انتشارات مرکز

۱۶۴ فصلنامه تحقیقات جغرافیائی

تریت معلم، تهران، ۱۳۶۳

۴- عطاءالله قبادیان، سیمای طبیعی استان یزد در ارتباط با مسایل کویری، انتشارات استانداری یزد - آذرماه ۱۳۶۱.

۵- جمشید فریته، سیستم‌های طبقه‌بندی اقلیمی، نشریه بیان شماره ۲۰، تهران، ۱۳۶۶.

۶- نقشه‌های زمین‌شناسی یزد و اردکان $\frac{1}{250000}$ سازمان زمین‌شناسی ایران، تهران . ۱۳۵۱

۷- نقشه‌های توپوگرافی $\frac{1}{50000}$ سری ۷۰۳ k قطعات ۶۷۰۵-۶۷۰۴-۶۸۰۴-۶۸۰۵ اداره جغرافیایی ارتش ۱۳۷۵ .

۸- عکسهای هوایی $\frac{1}{55000}$ قطعات ۷۱ و ۶۶ اداره جغرافیایی ارتش ۱۹۵۶ .

9-A.Haghipour,N. Valeh,G. Pelissier Explanatory Text of the Ardekan Quadrangle-Map. Sheet H8 - 1977.

پژوهشکاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرتال جامع علوم انسانی