

مقدمه‌ای در باب نویسنده‌گان
دکتر سعید جهانبخش در سال ۱۳۳۲ در تبریز به دنیا آمد. ایشان دارای مدرک دکتری رشته‌ی هیدرولیک‌ماتلوزی از دانشگاه کیوتو - ژاپن (در سال ۱۳۶۶) است. وی پس از اخذ دکتری رشته‌ی فوق، از سال ۱۳۶۷ به عنوان عضو هیأت علمی در گروه جغرافیای طبیعی دانشکده‌ی علوم انسانی و اجتماعی دانشگاه تبریز مشغول خدمت شدند. نامبرده‌هم اکنون با رتبه‌ی علمی استادی به همکاری خود با دانشگاه مذکور ادامه می‌دهد.
معصومه رجبی، متولد ۱۳۴۴، رتبه‌ی علمی دانشسیار، گرایش ژئومورفولوژی، عضو هیأت علمی در گروه جغرافیای طبیعی دانشکده‌ی علوم انسانی و اجتماعی دانشگاه تبریز است.

جغرافیای طبیعی به عنوان اساسی‌ترین شناخت‌های ما از محیط طبیعی و آشناشی با زیرساخت‌ها، ترکیبات و تأثیرات عناصر و عوامل طبیعی کره زمین و جهان پیاره‌اند ما، این امکان را فراهم می‌سازد تا دانش خود را درباره‌ی آن چه که محیط زندگی ما را احاطه کرده است، افزایش داده و با آشنایی با کیمی‌ها و کیفیت‌های موجود، برنامه‌ریزی‌های همه‌جانبه‌ی ضروری برای زیستن در این کره‌ی خاکی را مد نظر داشته باشیم. جغرافیای طبیعی به بررسی، توصیف و تفسیر پدیده‌ها و فرایندهای طبیعی و فیزیکی سطح زمین می‌پردازد که موقعیت و مکان فیزیکی را برای فعالیت‌های اساسی فراهم می‌کنند.
کتاب حاضر شامل پیشگفتار و هجدۀ فصل است و دو گرایش جغرافیای طبیعی (اقلیم شناسی و ژئومورفولوژی) را پوشش می‌دهد.
فصل اول به تاریخچه، ماهیت و قلمروی جغرافیا می‌پردازد. و تاریخچه‌ی جغرافیا را در سه دوره‌ی قبیم، میانه و دوره‌ی جدید و رنسانس بررسی می‌کند. در دوره‌ی قبیم غالب مباحث در مورد دانشمندان جغرافی‌دان یونانی و آثار آن‌هاست. از قدیمی‌ترین دانشمندان یونانی که سهمی در انجام شناخت‌های جغرافیایی داشته است، تالس^۱ نام دارد که در قرون هفت و هشت قبل از میلاد می‌زیسته و در مورد مساحتی زمین و موقعیت‌یابی فعالیت‌های را انجام داده است (جهانبخش و رجبی، ۱۳۸۸، ۲). در دوره‌ی میانه، که قرون پنجم تا سیزده میلادی را شامل می‌شود، مرکز و کانون فعالیت‌های جغرافیایی تغییر مکان یافته و از یونان به بغداد، که مرکز علمی امپراتوری اسلامی است، منتقل شده است (ص ۴). در دوره‌ی رنسانس به سفرهای اکتشافی که

مبانی جغرافیای طبیعی

• ایمان روستا
دانشجوی کارشناسی ارشد جغرافیای طبیعی، دانشکده‌ی جغرافیا، دانشگاه تهران



- مبانی جغرافیای طبیعی
- مؤلفان سعید جهانبخش، معصومه رجبی
- تبریز، انتشارات دانشگاه تبریز، چاپ اول، ۱۳۸۸، تعداد ۵۵۱:

باشد، سیستم تصویر نامیده می‌شود (صفحه ۳۳). ویژگی‌های عمومی اصلی در انتخاب یک سیستم تصویر دو صفت می‌باشد: ۱- صفت معادل بودن (حفظ نسبت مساحات روی نقشه) ۲- صفت مشابه بودن (حفظ شکل و زوایا در روی نقشه) (ص ۳۷). در ادامه به بررسی سه گروه اصلی سیستم‌های تصویر که شامل سیستم‌های تصویر مسطحه^۱، مخروطی^۲ و استوانه‌ای^۳ است (شکل ۱) و محاسن و معایب هریک پرداخته و سپس اشاره‌ای نیز به سایر سیستم‌های تصویر از قبیل راینسون^۴، اورتوگرافیک^۵ و استریوگرافیک^۶ داشته است.

فصل چهارم به نقشه و نقشه‌خوانی اختصاص یافته است. نقشه از کلمه‌ی «مپ»^۷ به معنای ورق، صفحه و برگ گرفته شده است و عبارت از ترسیم تصاویر قسمتی و یا تمامی از سطح زمین با مقیاسی معین بر روی صفحه‌ی افقی است (ص ۴۹). در ادامه به اهمیت نقشه و انواع نقشه پرداخته و نقشه‌ها را از نظر مقیاس به نقشه‌های بزرگ، متوسط و کوچک مقیاس و بر حسب موضوع به توپوگرافی، آب و هواشناسی... تقسیم‌بندی می‌کند و به توضیحاتی پیرامون هریک می‌پردازد. اطلاعات حاشیه‌ای نقشه و علامت قراردادی، جهات جغرافیایی و انواع شمار، مختصات جغرافیایی و شبکه‌بندی قائم‌ازویه، مقیاس نقشه و اهمیت آن نیز از دیگر مباحثی هستند که هریک به طور جداگانه و مفصل در این فصل مورد بحث و بررسی واقع شده‌اند.

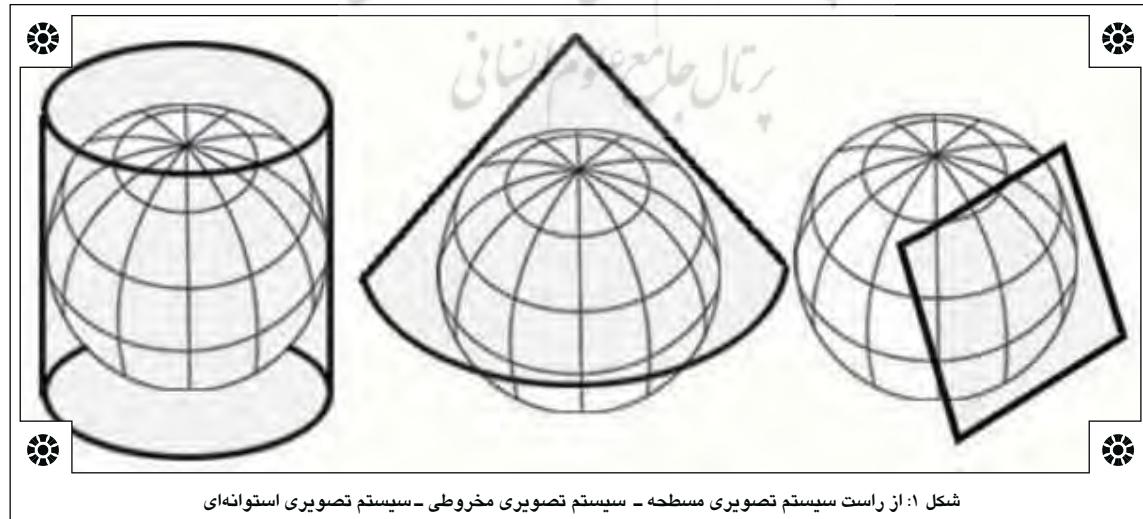
فصل پنجم به اتمسفر زمین اختصاص یافته و به بررسی تاریخچه‌ی اتمسفر و شناخت، ترکیبات، ساختار دمایی، لایه‌ها، وضع فیزیکی، فشار، اندازه‌گیری فشار، لایه‌ی ازن، اثرات اتمسفر در تابش خورشیدی و اثر گلخانه‌ای زمین می‌پردازد. این فصل از کتاب حاضر تقریباً در بسیاری از کتاب‌های نگارش یافته در زمینه‌ی جغرافیا یا زمینه‌های مرتبط با آن فصلی را به خود اختصاص داده است. از جمله می‌توان به فصل دوم کتاب تغییر اقلیم تألف عزیزی^۸، فصل سوم کتاب مبانی آب و هواشناسی تألف علیجانی و کاویانی^۹، فصل سوم کتاب اصول هیدرولوژی کاربردی علیزاده^{۱۰} اشاره کرد. ولی در این کتاب به واسطه‌ی وجود تصاویر بیشتر، به نحوی ملموس‌تر ارائه شده که برای خواننده قابل فهم‌تر خواهد بود.

فصل ششم به تابش و دما اختصاص دارد و شامل بخش‌های تابش و بیلان اتریزی سیاره‌ای، بیلان دمایی کره‌ی زمین، جریان‌های دمایی، مفهوم درجهٔ

توسط اروپائیان صورت گرفته و همچنین معرفی چند تن از مکتشفان از جمله کریستف کلمب، مازلان و... می‌پردازد و به نقش آن‌ها در توسعه‌ی جغرافیا تأکید می‌کند. در بحث مامهیت و قلمروی جغرافیا، به طرح تعاریفی از جغرافیا از گذشته تا کنون و قلمروهای زمین پرداخته شده است. در ادامه به بررسی قلمرو و زیرشاخه‌های جغرافیای طبیعی از جمله‌ی جغرافیای نجومی، جغرافیای ریاضی، ژئومورفوژئی، آب و هواشناسی و... و همچنین جغرافیای فرهنگی، جغرافیای زیرشاخه‌ای آن از قبیل جغرافیای مردم‌شناسی، جغرافیای فرهنگی، جغرافیای جمعیت، شهری و... پرداخته است. جغرافیای نجومی آن عده از پدیده‌های سماوی را که در ارتباط با سطح کره‌ی زمین است، مورد بررسی قرار می‌دهد. این قبیل مطالعات شاید قدبیمی‌ترین شاخه‌ی جغرافیا باشد که توسط تالس، آناتسی ماندر، ارسسطو، اراتستن و غیره بسط یافته است (ص ۱۶). جغرافیای اجتماعی عبارت است از تجزیه و تحلیل پدیده‌های اجتماعی در مکان. این شاخه از جمله شاخه‌های جدید جغرافیای انسانی به شمار می‌رود که عمدتاً از سال ۱۹۴۵ میلادی به بعد توسعه یافته است (ص ۱۸). پس از این فصل، که به معرفی کلی از علم جغرافیا اختصاص یافته است، در فصل‌های بعدی به جغرافیای طبیعی و دو گرایش آن که اقلیم‌شناسی و ژئومورفوژئی است، بیشتر پرداخته می‌شود.

در فصل دوم به بحث پیرامون نحوه‌ی شکل‌گیری کهکشان راه شیری، معرفی منظمه‌ی شمسی و سیارات و اقمار و ستاره‌های دنباله‌دار آن و فاصله‌ی آن‌ها با خورشید پرداخته و در ادامه به نحوه‌ی شکل‌گیری کره‌ی زمین و مشخصات عمومی آن از قبیل مساحت آبهای خشکی‌ها، شعاع و قطر استوایی زمین، گودترین و بلندترین نقطه‌ی زمین و سپس شکل زمین و حرکات آن که شامل حرکت وضعی که عبارت از حرکت زمین به دور خود و حرکت انتقالی که حرکت زمین به دور خورشید است اشاره می‌کند. و در بحث پیانی این فصل به کجی محور زمین که عامل اصلی اختلاف طول روز و پیدایش فصول در طی سال است پرداخته می‌شود.

فصل سوم به بررسی و تحلیل سیستم‌های تصویر نقشه می‌پردازد. تبدیل سطح کروی زمین و سیستم شبکه‌ی مختصات (عرض جغرافیایی و طول جغرافیایی) به یک سطح صاف و مسطح که به طور اصولی و منظم انجام گرفته

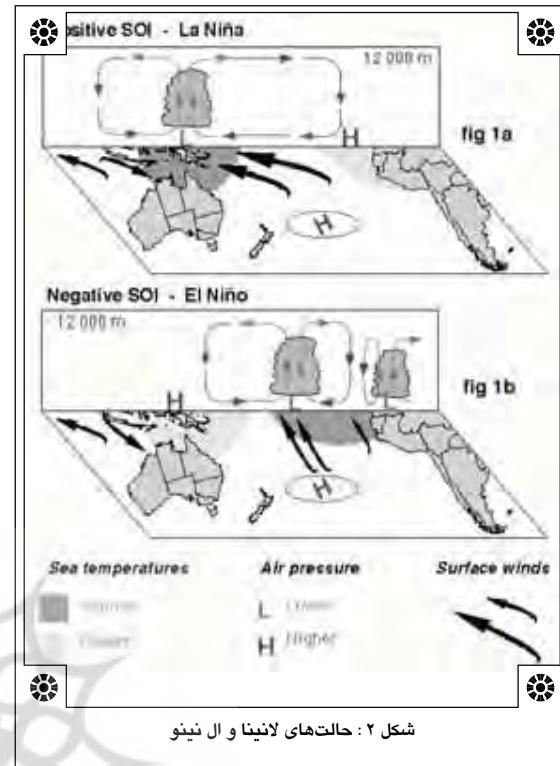


شکل ۱: از راست سیستم تصویری مسطحه - سیستم تصویری مخروطی - سیستم تصویری استوانه‌ای

ضرورت شناخت تغییر اقلیم در زمان فعلی که بحث گرم شدن جهانی به یک مسئله‌ی جدی تبدیل شده است، آشکارتر می‌گردد (عزیزی، ۱۳۸۳، ۱). فصل نهم به تغییرات آب و هوایی اختصاص یافته است و شامل پخش‌های بازسازی آب و هواهای گذشته است، که خود این بازسازی از طریق نهشته‌های پختی، رسوبات دریایی (زیستی)، رسوبات دریایی (غیرآلی)، شواهد ژئوموپولوژیکی و زمین‌شناسی و شواهد زیستی (زمینی) صورت می‌گیرد. تاریخچه‌ی آب و هوای زمین و علل تغییر آب و هوای برسی می‌شود. در این پخش نیز به چهار مورد از مهم‌ترین علل تغییر آب و هوای موردن توجه اکثر آب و هواشناسان نیز بوده است، اشاره شده و هریک به طور جداگانه بررسی می‌شود. این چهار مورد عبارتند از: نوسان‌های مدار زمین، تغییرات دی‌اکسیدکربن اتمسفری، انواع اتفاقات آتش‌نشانی، تغییرات در انرژی تابشی خورشید. این ایده که فوران آتش‌نشانی ممکن است اقلیم زمین را تغییر دهد، اولین بار در سال‌های بسیار قبل ارائه شد. فوران‌های انفجاری آتش‌نشان‌ها مقدار زیادی از گازها و ذرات ریز را به داخل جو منشر می‌کنند. شدیدترین فوران‌ها قدرت کافی برای تزریق مقدار زیادی از مواد را به داخل استراتوسفر گسترشده در اطراف زمین دارد. این مواد برای چندین ماه و حتی چند سال در جو باقی می‌مانند که باعث تصفیه‌ی تابش و روودی خورشید و کاهش دما در لایه‌ی تروپوسفر می‌شود (عزیزی، ۱۳۸۳، ۹۰). با وجود کتاب‌های متعددی که در زمینه‌ی تغییر اقلیم و کاملاً تخصصی وجود دارند، وجود چنین پخشی در این کتاب، با توجه به نام کتاب که مبانی است، فقط برای دریافت اطلاعاتی کلی مفید است و برای دریافت اطلاعات جزئی و دقیق‌تر باید به منابعی چون شناخت بازخوردهای تغییر اقلیم^{۱۴} (هارتمن، ۲۰۰۳)، تغییر اقلیم (عزیزی، ۱۳۸۳)، رد پاهای تغییر اقلیم^{۱۵} (والتر و دیگران، ۲۰۰۲) مراجعه کرد. در ادامه این فصل به تغییرات میکروکلیمایی آب و هوای شهر و ال نینو^{۱۶}، لینینا^{۱۷} (شکل ۲)، و نوسان‌های جنوبی^{۱۸} پرداخته می‌شود. از سالیان پیش گیران پژوهی می‌دانستند گاهی آب اقیانوس در جایی که آن‌ها ماهی گیری می‌کنند، دمای آبی بالا و غیرمعمولی دارد. در این ایام ماهیان و پرندگان ناپدید می‌شوند و سرزمین‌های خشک و بیابانی به دلیل بارش باران حاصل خیز می‌شد. این سال‌ها را سال‌های فراوانی می‌نامیدند. این پدیده به طور منظم اتفاق نمی‌افتد و فاصله‌ی بین وقوع پدیده می‌تواند از ۱۱ تا ۲۵ سال باشد و بین ۲ تا ۵ سال ادامه داشته باشد. دمای آبی گرم‌تر حول و حوش ایام کریسمس شروع می‌شوند و مردم پر از گذشته این پدیده را ال نینو می‌نامیدند (عزیزی، ۱۳۸۳). لینینا نقطه‌ی مقابل ال نینو است. در زمینه‌ی تغییرات میکروکلیمایی آب و هوای شهر نیز برای دریافت اطلاعات جامع‌تر می‌توان به کتاب ییکو کلیمازوی^{۱۹} تألیف کاویانی مراجعه کرد که این موضوع را به طور کامل شرح می‌دهد.

فصل دهم در مورد هیدرولوژی و بیلان آب است و به بررسی چرخه‌ی هیدرولوژی (شکل ۳)، رطوبت اتمسفر، اندازه‌گیری رطوبت، نقطه‌ی شبنم و نقطه‌ی اتحاد، تراکم، انجام و تبرید، فرایندهای تشکیل ابر، بارندگی و مه، توزیع جهانی بارش، بارش اسیدی، تبخیر و تعرق، برگاب، جریان ساقه‌ای، چتراب و ریزش میانی، نفوذ و ذخیره‌ی آب در خاک، جریان بین لایه‌ای و ذخیره‌ی آب زیرزمینی، رواناب سطحی، جریان آبراهه‌ای و آب‌دهی جریان و اقیانوس‌ها می‌پردازد. چرخه‌ی هیدرولوژیکی مدلی است تصویری که ذخیره و حرکت آب را بین بیوسfer، اتمسفر، لیتوسfer و هیدرولوژی می‌کند (ص ۱۸۷).

(۲۲۹)



شکل ۲: حالت‌های لانینا و ال نینو

حرارت، مقیاس‌های دما، اندازه‌گیری دما، روند روزانه و سالانه‌ی دما، توزیع جهانی دمای سطح زمین است. این فصل نیز با توجه به نحوه‌ی بیان و تصاویر و مثال‌هایی که در کتاب توضیحات آورده شده، بسیار قابل فهم است و می‌تواند از نقاط برتری این کتاب نسبت به کتاب‌های مشابه در این زمینه باشد. فصل هفتم نیز از جمله‌ی فصولی است که در اغلب کتاب‌های اقلیمی دیده می‌شود ولی این فصل نیز نسبت به سایر آثار در زمینه‌ی آثار با بیان بسیار روان و ساده و ملموس قرار دارد. این فصل مباحثی از نیروهای اعماق در ایجاد باد، نیروهای مؤثر در حرکت باد، باد ژئوستروفیک (زمین‌گرد)، باد گردابیان، باد لایه‌ی اصطکاک^{۲۰}، سیستم بادهای محلی و منطقه‌ای، گردش اتمسفر در مقیاس جهانی، بادهای جو بالا و جریان‌های روبرو (جت)، توده‌ی هوای مناطق گذار، سیکلون عرض میانه، پیدایش سیکلون، طوفان تندri، هوای حاره‌ای و سیکلون‌های حاره‌ای را دربرمی‌گیرد. فصل هشتم تقسیمات اقلیمی و نواحی اقلیمی جهان از جمله طبقه‌بندی کوین^{۲۱}، عوامل مؤثر در نواحی آب و هوایی جهان و طبقه‌بندی نواحی آب و هوایی را شامل می‌شود. طبقه‌بندی کوین بر مبنای میانگین سالانه و ماهانه‌ی دما و بارندگی تنظیم شده است. سیستم کوین پنج نوع آب و هوای اصلی را مشخص می‌کند که هر نوع آن با یک حرف بزرگ لاتین به شرح زیر معین شده است: A - آب و هوای مرطوب حاره‌ای B - آب و هوای خشک C - آب و هوای مرطوب عرض میانه با زمستان‌های سرد E - آب و هوایی قطبی (ص ۱۸۷). هریک از این شاخه‌های اصلی خود به چند شاخه‌ی فرعی دیگر تقسیم می‌شود. مثلاً شاخه‌ی اصلی A دارای زیر شاخه‌ی Af (آب و هوای حاره‌ای که بارندگی در آن در تمام طول سال اتفاق می‌افتد) Am و Aw است.



شکل ۳: چرخه هیدرولوژی

فصل چهاردهم به بحث درمورد هوازدگی و فرایندهای دامنه‌ای پرداخته است. عمدۀ مباحث این فصل عبارت از هوازدگی و انواع آن، محصولات هوازدگی، رابطه‌ی بین هوازدگی و اقلیم و حرکات دامنه‌ای و انواع آن است. هوازدگی فرایندی است که طی آن سنگ به‌طور مکانیکی تخریب و به‌طور شیمیایی تجزیه می‌شود، البته زمانی که سنگ در معرض تأثیر اتمسفر است (ص ۳۵۹).

فصل پانزدهم به سیستم فرسایش رودخانه‌ای اختصاص یافته و از حوضه‌های زهکشی، مفهوم تعادل^{۱۰} در سیستم‌های رودخانه‌ای، فرسایش آبهای جاری و شکل‌های مختلف فرسایش، لندرفم‌های فرسایشی و تراکمی و انواع آنها و مدل‌های تحوال ناهمواری‌ها بحث می‌کند. اولين و مهم‌ترین مدل ژئومورفیک را ویلیام موریس دیویس^{۱۱} چهارپیدان آمریکایی بین سال‌های ۱۸۸۹ تا ۱۸۹۴ با عنوان چرخه فرسایشی عرضه کرد، موریس با تأثیرپذیری از نظریهٔ تکاملی داروین، نظریه‌ی خود را این چنین اظهار نمود: مجموعه‌ی اشکال زمین هم‌چون مورفولوژی انسان، یک رشته تغییرات برگشت‌ناپذیر را نظیر جوانی، بلوغ و پیری را پشت سر می‌گذارد (ص ۴۰۹).

فصل شانزدهم به فرایندها و لندرفم‌های قلمرو یخچالی اختصاص یافته و در مورد یخچال‌ها و نوسان‌های آن در مقیاس‌های مختلف زمانی، سیستم فرسایش یخچالی، لندرفم‌های سیستم فرسایش یخچالی، یخرفت‌های یخچالی، دره‌های یخچالی و بیشه‌گی‌ها و انواع آن‌ها، سایر پدیده‌های ناشی از یخچال از قبیل دریاچه‌ها و فیوردها^{۱۲} و لندرفم‌های تراکمی یخچال‌های کوهستانی بحث می‌کند.

فیورد یا آبدره شاخ‌آبهی باریک و ژرفی از دریاست که در خشکی پیش رفته باشد (شکل ۴). آبدره معمولاً دارای دیواره‌های پرشیب و تنید است. این دیواره‌ها در پی زیر آب، وقتی دامنه‌های کوهها یا ادامه فرسایش یخچالی زیاد و عمیق شدن یک دره ساحلی تشکیل یافته است. پدیده آبدره در کرانه‌های

در فصل یازدهم با عنوان ساختمان زمین و مواد تشکیل‌دهنده پوسته به مباحث زمین‌شناسی و ژئومورفولوژی پرداخته شده و شامل بخش‌های ساختمان زمین (پوسته، گوشته و هسته)، مواد پوسته‌ی زمین و طبقه‌بندی آن‌ها و چرخه‌ی سنگ در کره‌ی زمین است. با گذشت زمان (میلیون‌ها سال) و تغییر شرایط، هریک از سنگ‌های رسوبی، آذرین و دگرگونی می‌تواند به انواع دیگری تغییر یابد. این روابط به صورت چرخه‌ای است و مagma حلقه‌ای اساسی در فرایند چرخه محسوب می‌شود (ص ۳۰۲).

فصل دوازدهم به ساختارهای عمدۀ زمین و تکتونیک صفحه‌ای اختصاص یافته و شامل بخش‌هایی چون ساختارها و لندرفم‌های عمدۀ زمین، اشکال عمدۀ حوضه‌های اقیانوسی، تکامل پوسته‌ی زمین، مرزهای واگرا و همگرا و تکامل زمین ساختی ایران بر اساس نظریهٔ تکتونیک صفحه‌ای است. در مورد این بخش در کتاب‌های متعددی از جمله‌ی کتاب‌های ژئومورفولوژی ایران تألیف علائی طالقانی، ژئومورفولوژی اقیانوسی، ژئومورفولوژی دینامیک و ژئومورفولوژی ساختمانی، هر سه تألیف محدودی، ژئومورفولوژی ایران تألیف جداری عیوضی، مبانی ژئومورفولوژی تألیف ماکس دروو و ترجمه‌ی مقصود خیام، به‌طور مفصل بحث شده، ولی این فصل از کتاب برای به‌دست آوردن یک دیدگاه کلی در مورد ساختارهای عمدۀ زمین بسیار مفید است.

فصل سیزدهم به بحث پیرامون فرایندها و لندرفم‌های آتش‌فشانی و تکتونیکی اختصاص دارد و از بخش‌های زیر تشکیل شده است: انواع آتش‌فشان، مواد آتش‌فشانی، فرسایش زمین‌های آتش‌فشانی، پراکنش چهارگایی آتش‌فشان‌های انواع چین، گسل‌ها و شکستگی‌ها، انواع زلزله، توزیع چهارگایی زلزله. این فصل نیز به خاطر توجه ویژه‌ی نویسنده به تفهیم مباحث برای خواننده و استفاده از تصاویر و نمودارها و شکل‌های متعدد اطلاعات بسیار خوبی در اختیار خواننده قرار می‌دهد که شاید برای دستیابی به آن‌ها مجبور به مطالعه‌ی چندین جلد کتاب باشد.

و تراکمی فرسایش بادی از جمله نقش باد در شکل گیری سنگ فرش بیابانی یا دشت‌های ریگی، تپه‌های ماسه‌ای و نهشته‌های لسی می‌پردازد. عدم ترتیب مکان تجمع نهشته‌های لسی بیابانی چن شمالي است که حاصل مواد سیلیتی حمل شده توسط باد غالباً غربی از بیابان گویی^۱ واقع در مغولستان مرکزی است. ضخامت لس در این ناحیه به طور متوسط ۳۰ متر و حداکثر ۹۰ متر است (ص. ۴۸۴).

و از هنامه‌ی پایانی کتاب نیز حاوی اطلاعات زیادی در مورد لغات و اصطلاحات به کار گرفته شده در متن کتاب است که می‌تواند برای خواننده بسیار مفید باشد.

نحوت

- ۱ . Tales

۲ . Azimutal Projection

۳ . Conical Projection

۴ . Cylindrical Projection

۵ . Robinson

۶ . Orthographic

۷ . Stereographic

۸ . Mappa

۹ . عزیزی، قاسم، ۱۳۸۳، تغییر اقلیم، تهران، انتشارات قومس.

۱۰ . علیجانی، بهلول و کاویانی، محمد رضا، ۱۳۸۲، مبانی آب و هواشناسی، تهران، انتشارات سمت.

۱۱ . علیزاده، امین، ۱۳۸۴، اصول هیدرولوژی کاربردی، چاپ هجدهم، مشهد، انتشارات دانشگاه فردوسی مشهد.

۱۲ . Friction Layer Wind

۱۳ . Koppen

۱۴ . Hartmann, D. Understanding Climate Change Feedbacks, 2003, national research council of the national academies publication, pp. 166.

۱۵ . Walther, G.-R.; Burga, Conradin A.; Edwards, P.J. (Eds.) 2002, 'Fingerprints' of Climate Change, Adapted Behaviour and Shifting Species Ranges publication, pp. 338.

۱۶ . El Nino

۱۷ . La Nona

۱۸ . Southern Oscillation

۱۹ . Microclimatology

۲۰ . Equilibrium

۲۱ . William Morris Davis

۲۲ . Fjord

۲۳ . جعفری، عباس، ۱۳۷۲، فرهنگ بزرگ گیاتاشناسی، چاپ دوم، تهران، انتشارات مؤسسه گیاتاشناسی.

۲۴ . Periglacier

۲۵ . Gelifluction

۲۶ . Solifluction

۲۷ . Thufur

۲۸ . Gobi

نزوی سیار دیده می شود. واژه انگلیسی برای آبدره یعنی Fjord هم از زبان نروژی آمد است. آبدره زمانی تشکیل می شود که یک یخچال طبیعی به دریا رسیده و آب شود. یخچال ها معمولاً دره های U شکل و بیرون خود را پر می کنند. این آب شدن یخچال، دره ای پرشیب و باریک بر جا می گذارد که آب دریا در آن می ریزد. این ریزش در یخچالی ژرف و باریک پدید می آورد (گاه تا ۱۳۰۰ م) که به دریا پیوند دارد. بخوبت پایانه ای، که از سوی یخچال به پایین دره رانده می شود در دهانه ای آبدره در زیر آب بر جا می ماند. این روند باعث می شود تا آب در گلوگاه یک آبدره نسبت به پشت گلوگاه آن کمتر فراتر باشد (جهانی، ۱۳۷۲، ۵۰).

فصل هفدهم به بررسی فرایندها و لندرفم‌های قلمرو مجاور بخچالی (بریگلاسیر^{۳۴}) پرداخته است و پیرامون فرایندهای سیستم فرسایش پریگلاسیر، پرمافروست، زلی فلاکشن^{۳۵}، سولی فلاکشن^{۳۶}، توفرهای^{۳۷} وغیره بحث می‌کند. پرمافروست یا همان زمین همیشه یخبدان، زمانی شکل گرفته و توسعه می‌یابد که دمای سطح زمین حداقل به مدت دو سال زیر صفر درجه سانتی‌گراد باشد، این امر موجب یخ‌زدگی دائمی زمین می‌شود (ص ۴۵۴). توفرهای از لندرفم‌های مناطق مجاور بخچالی هستند که دارای اشکال کروی یا دوازیر گبیدی شکلند (ص ۴۶۱). سولی فلاکشن شکلی از جایه‌جایی خاک یعنی جریان آرام خاک اشیاع از آب از پخش بالا دست به پائین است (ص ۴۵۲). زلی فلاکشن شکلی از سولی فلاکشن است که در نواحی دارای پرمافروست رخ می‌دهد (ص ۴۵۳).

فصل هجدهم به فرایندها و لندرفم‌های مناطق خشک: فرسایش بادی اختصاص دارد و به بحث درباره‌ی شدت و اشکال فرسایش مکانیکی، نقش آبهای روان و جریانات، نقش باد در فرسایش و لندرفم‌های کاوشی



شکل ۴: فتو، د گار، انگ د، نزوژ