

نظریه‌ی آشوب، فرکتال(برخال) و سیستم‌های غیر خطی در ژئومورفولوژی

امیر کرم*

استادیار، گروه جغرافیا، دانشگاه تربیت معلم

چکیده

از دیدگاه ژئومورفولوژی سیستمی، برخی سیستم‌های ژئومورفیک، سیستم‌های دینامیکی پیچیده‌ی غیرخطی هستند که رفتار آشوبناک، تصادفی و غیر قابل پیش‌بینی دارند. نظریه‌ی آشوب در ژئومورفولوژی سعی دارد این سیستم‌های غیرخطی و بسیار حساس به شرایط اولیه را مورد مطالعه قرار دهد. سیستم‌های ژئومورفیک در عین حال خود سازمانده بوده و حالت فرکتال(برخال) دارند. این ویژگی را می‌توان در بسیاری از سیستم‌های جریانی، حرکت‌های توده‌ای، سیستم خاک و زمین‌های مرطوب ساحلی مشاهده کرد. با استفاده از نظریه‌ی آشوب می‌توان بین فرم (بعد فرکتال) و فرآیند(خودسازماندهی) در پدیده‌های ژئومورفولوژیک روابطی را برقرار کرد. نظریه‌ی آشوب به درک، تحلیل و پیش‌بینی پذیری سیستم‌های ژئومورفیک کمک می‌کند. پیچیدگی سیستم‌های ژئومورفیک و حالت آشوبناک آن‌ها به حدی است که نمی‌توان قواعد اساسی ریاضی و فیزیک را با قطعیت برای آن‌ها به کارگرفت و در مقیاسی بزرگ تعمیم داد. لذا دیدگاه‌های جدید سعی دارند برای تحلیل و شیوه‌سازی رفتار پیچیده‌ی سیستم‌های غیرخطی در ژئومورفولوژی از قواعد ساده و خرد مقیاس(فیزیک و ریاضی) در قالب مدل‌های سلولی اتمات استفاده کنند.

واژگان کلیدی: نظریه‌ی آشوب، فرکتال(برخال)، سیستم‌های غیرخطی، خودسازمانده، پیچیدگی، ژئومورفولوژی سیستمی.

مقدمه

در دهه‌های اخیر تحولی بزرگ در علوم طبیعی رخ داده، این تحول در شیوه‌ی درک و تبیین پدیده‌ها، به وسیله‌ی دانشمندانی صورت گرفته که پیش از این تبیین‌های خود را در قالب‌های منظم و مشخص ارائه می‌کردند. آنان پیشتر جهان را مجموعه‌ای از سیستم‌هایی تصور می‌کردند که مطابق با قوانین جبری و تعیینی^۱ طبیعت به صورتی مشخص و قابل پیش‌بینی در حرکتند و از این‌رو، معتقد بودند معلول‌های به صورت خطی، برآیند علل خاصی هستند.

در حال حاضر آن‌ها بر نقش بی‌نظمی و آشوب^۲ تاکید می‌کنند و جهان را مجموعه‌ای از سیستم‌هایی می‌دانند که به شیوه‌هایی خود سازمانده^۳ عمل می‌کنند و پیامد آن وجود حالات غیر قابل پیش‌بینی است. اما در این شرایط، قوانین جبری طبیعی کماکان حاکمیت دارند و مشخص شده که سیستم‌ها به شیوه‌ای دورانی عمل می‌کنند که در آن بی‌نظمی منجر به نظم و نظم منجر به بی‌نظمی می‌شود. امروزه دیگر تصور

E-mail: karam@tamu.ac.ir

*نویسنده مسئول: ۰۹۱۲۶۶۵۸۲۷۰

1- Deterministic 2- Chaos 3- Self-Organized

ساده از نحوه‌ی فعالیت جهان جای خود را به تصوری پیچیده و پارادوکس گونه داده. این ایده‌ها و عقاید جدید، تئوری پیچیدگی^۱ نامیده می‌شود و جنبه‌ای از این علم که توجه همگان را به خود جلب کرده، تئوری آشوب^۲ یا نظم در بی‌نظمی نام دارد. نظریه‌ی آشوب یا نظم در بی‌نظمی سعی دارد ابزار حل مسائل پیچیده در محیط پرآشوب و آکنده از تغییر و تحول امروز و فردا را در اختیار انسان قرار دهد.

اعتقاد به آشوب و رابطه‌ی آن با نظم از دیر باز وجود داشته، در اندیشه و اسطوره‌های چین باستان، اژدها نماینده‌ی نظم یعنی یانگ^۳ است که از آشوب سربر می‌آورد. هزیود^۴ شاعر یونانی قرن هشتم پیش از میلاد نیز در سروده‌های خود می‌گوید که "نخست آشوب بوجود آمد. "ظاهرا مردمان باستان هم معتقد بوده‌اند که آشوب مقدم بر نظم است و به بیانی دیگر نظم از بی‌نظمی حاصل می‌شود (سردار، ۱۳۷۹، ۳). نظریه آشوب، گسترش خود را بیشتر مدیون کارهای هنری پوانکاره^۵، ادوارد لورنزو^۶، بنوا مندلبروت^۷ و برخی دانشمندان دیگر است. پوانکاره اولین کسی بود که ثابت کرد، مساله سه جسم^۸، مسئله‌ای آشوبناک^۹ و غیر قابل حل است. مسئله‌ی سه جسم به محاسبه و تعیین مدار حرکت قمرها بی طیعی به دور یک سیاره اشاره دارد. پوانکاره بیان کرد که اگر یک قمر دوم به قمر اول یک سیاره اضافه شود، به دلیل اعمال نیروی غیر خطی جاذبه‌ی سه جسم بر یکدیگر، محاسبه‌ی مدار حرکت قمرها مسئله‌ای آشوبناک و غیر قابل حل است. تئوری آشوب برای اولین بار در سال ۱۹۶۵ توسط ادوارد لورنزو در هواشناسی به کار رفت و وی آن را به یک علم تبدیل کرد. گریک^{۱۰} (۱۹۸۷) و پرسیول^{۱۱} (۱۹۸۹) سیر تاریخی آن را تبیین کردند و استوارت^{۱۲} (۱۹۸۹) و جنسین^{۱۳} (۱۹۸۷) به توضیح و تشریح مبانی اساسی این تئوری پرداختند (رامشت، ۱۳۸۲، ۱۵).

نظری آشوب سپس در حیطه تمام علوم و مباحث تجربی، ریاضی، رفتاری، مدیریتی و اجتماعی وارد شد و باعث شکل گیری دیدگاه‌هایی جدید در علوم به ویژه هواشناسی، ژئومورفولوژی، نجوم، مکانیک، فیزیک، ریاضی، زیست‌شناسی، اقتصاد و مدیریت گردید.

در طبیعت و فرآیندهای حاکم بر آن نیز می‌توان نظم و آشوب را مشاهده کرد. پدیده‌های طبیعی در حالت معمول از نوعی نظم برخوردارند، چنانچه به هر دلیلی شرایط عادی بر هم خورد بی‌نظمی و آشوب رخ می‌دهد، اما سیستم‌های طبیعی معمولاً از طریق بازخورد به یک خود تنظیمی و نظم مجدد دست می‌یابند. ژئومورفولوژی با فرآیندهای طبیعی و فرم‌ها سروکار دارد و ژئومورفولوژیست‌ها علاقه مندند که کاربرد و سودمندی ایده‌ها و روش‌های نظریه‌ی آشوب را در ژئومورفولوژی کشف کنند. ایده و روش‌هایی که غیر خطی بودن در فرآیند‌های طبیعی را نشان دهد. ژئومورفولوژیست‌ها معتقدند که رفتار آشوبناک و خود سازمانده در سیستم‌های زمینی معمول است و حالات پایدار، نسبتاً غیر معمولند. با این وجود رفتار آشوبناک به مقیاس وابسته بوده و ممکن است در مقیاس‌هایی دیگر، رفتار منظم رخ دهد. آشوب در

1- Complexity theory 2- Chaos theory 3- Yang 4- Hesiod 5- Henri Poincare 6- Edvard Lorenz 7- Benoit Mandelbrot 8- Three body 9- Chaotic 10- Glerick (1987) 11- Percival (1989) 12- Percival (1989) 13- Jensen (1987) 14- Disequilibrium

ژئومورفولوژی بیشتر مربوط به مقوله‌ی ناتعادلی است و این مفهوم در ژئومورفولوژی ترمودینامیک یا سیستمی تبیین پذیر است (رامشت، ۱۳۸۲، ۱۸).

ادیبات موضوعی آشوب و مفاهیم مرتبط با آن در ژئومورفولوژی نسبتاً جدید است. برای مثال هاگت^۱ (۱۹۸۸) کاربرد این تئوری را در ژئومورفولوژی بیان کرد، دای^۲ (۱۹۸۱) و لورنزو^۳ (۱۹۸۹) نیز این تئوری را در جغرافیای انسانی و سیستم‌های اقتصادی مورد بحث قراردادند (رامشت، ۱۳۸۲، ۱۵). مالانسون و همکاران^۴ (۱۹۹۰) نظریه‌ی آشوب در جغرافیای طبیعی را بررسی کردند (مالانسون و همکاران، ۱۹۹۰). فیلیپس^۵ (۱۹۹۲) اثر بالا آمدن آب سواحل دریا و تاثیر آن بر سیستم ژئومورفیک اراضی مربوط را مطالعه کرد (فیلیپس، ۱۹۹۲). رودریگوئز-ایتارب و رینالدو^۶ (۱۹۹۷) مسئله‌ی فرکتال^۷ (برخال)^۸ و خود سازماندهی در حوضه‌های رودخانه‌ای را مورد بررسی قراردادند (رودریگوئز-ایتارب و رینالدو، ۱۹۹۷). فیلیپس مجدد در سری مقالاتی در کتاب خود تحت عنوان "سیستم‌های سطح زمین"، وجود آشوب در رواناب سطحی، تکامل دامنه‌ها، اراضی مربوط ساحلی و سیستم‌های خاک را بررسی کرد (فیلیپس، ۱۹۹۹). بااس^۹ (۲۰۰۲) آشوب، فرکتال‌ها و خود سازماندهی در ژئومورفولوژی ساحلی را مطالعه کرد (بااس، ۲۰۰۲). کین و همکاران^{۱۰} (۲۰۰۲) رفتار آشوبناک در سیستم حرکت توده‌ای را بررسی کردند (کین و همکاران، ۲۰۰۲). فونستادزوز مارکوس^{۱۱} (۲۰۰۳) به مطالعه‌ی خودزسازماندهی در سیستم‌های ساحل رودخانه‌ای پرداختند (فونستاد و مارکوس، ۲۰۰۳) و پلتیر^{۱۲} (۲۰۰۷) رفتار فرکتال در لندفرم‌های جریانی را مورد مطالعه قرار داد (پلتیر، ۲۰۰۷). در ایران، نظریه آشوب و مفاهیم مرتبط به آن در ژئومورفولوژی اول بار به وسیله رامشت (۱۳۸۰) مطرح شد (رامشت، ۱۳۸۰، ۸۹) و بسط کامل تر آن بعداً در مقاله‌ای با عنوان "نظریه کیاس و کاربرد آن در ژئومورفولوژی" به وسیله‌ی وی ارائه شد. رامشت در این مقاله ضمن تشریح این نظریه، جایگاه و کاربرد آن در ژئومورفولوژی را بیان کرد و نمونه‌هایی از کیاس (آشوب) در دره‌های هنجن و طامه‌ی منطقه‌ی کاشان را مورد بررسی و بحث قرارداد (رامشت، ۱۳۸۲، ۳۶-۱۴).

نظریه‌ی آشوب

آشوب در لغت به معنی در هم ریختگی، آشفتگی و بی‌نظمی است و مترادف آن در مکانیک توربولانس یا تلاطم می‌باشد. این واژه به معنی فقدان هرگونه ساختار یا نظم است و معمولاً در محاورات روزمره آشوب و آشفتگی نشانه‌بی‌نظمی و سازمان نیافتگی به نظر می‌رسد و جنبه منفی در بر دارد. اما در واقع با پیدایش نگرش جدید و روشن شدن ابعاد علمی و نظری آن امروزه دیگر بی‌نظمی و آشوب به مفهوم سازمان نیافتگی، ناکارائی و در هم ریختگی تلقی نمی‌شود بلکه بی‌نظمی، وجود جنبه‌های غیرقابل پیش‌بینی در

1- Huggett (1988) 2- Day (1981) 3- Lorenz (1989) 4- Malanson et al. (1990) 5- Rodrigues-Iturbe & Rinaldo (1997) 6- Rodrigues - Iturbe & Rinaldo (1997) 7- Fractal

8- برخال از دو واژه فارسی "برخ" به معنی شکستن (fraction) و پسوند "ال" به معنی مرتبط، ساخته شده، مثل چنگال و پوشال

9- Baas(2002) 10- Qin, et al. (2002) 11- Fonstad & Marcus (2003) 12- Pelletier (2007)

پدیده‌های پویاست که ویژگی خاص خود را داراست. آشوب نوعی بی نظم در بی نظمی است. بی نظم از آن رو که نتایج آن غیر قابل پیش‌بینی است و منظم به آن جهت که از نوعی قطعیت برخوردار است. بی نظمی در مفهوم علمی یک مفهوم ریاضی محض می‌شود که شاید نتوان خیلی دقیق آن را تعریف کرد اما می‌توان آن را نوعی اتفاقی بودن همراه با قطعیت دانست. قطعیت به خاطر این که بی نظمی دلایل درونی دارد و به علت اختلالات خارجی رخ نمی‌دهد و اتفاقی بودن به دلیل آن که رفتار بی نظم، بی قاعده و غیرقابل پیش‌بینی دقیق است.

نظریه‌ی آشوب به مطالعه‌ی سیستم‌های دینامیکی آشوبناک^۱ می‌پردازد. سیستم‌های آشوبناک، سیستم‌های دینامیکی غیر خطی^۲ هستند که نسبت به شرایط اولیه‌شان بسیار حساس‌اند. تغییری اندک در شرایط اولیه‌ی چنین سیستم‌هایی باعث تغییرات بسیار در آینده خواهد شد. این پدیده به اثر پروانه‌ای^۳ مشهور است.

در سال ۱۹۶۰ هواشناس آمریکایی ادوارد لورنز برای شبیه‌سازی سیستم‌های جوی از معادلات غیر خطی استفاده کرد. او در خلال مطالعتش به این نکته پی برد که تغییرات کوچک (حتی یک هزارم) در شرایط اولیه باعث تغییرات زیادی در نتیجه می‌شود و تنها با گرد کردن اعداد بعد از چهارمین رقم اعشار در محاسبات اختلاف بزرگی در نتیجه حاصل خواهد شد. او این تمثیل را به کار برد که اگر پروانه‌ای در برزیل بال‌هایش را به هم بزند، آیا نتایج حاصل از برخورد بال این پروانه با هوا می‌تواند باعث توفانی در تگزاس بشود؟

لورنز برای مدل سازی عمل رفتار آشوبناک سیستم گازی در آتمسفر سه معادله از عرصه‌ی فیزیک و دینامیک سیالات به عاریه گرفت(شکل ۱). اختلاف درجه حرارت بین بالا و پایین یک سیستم گازی، انحراف دمای نرمال و دامنه‌ی جریانات هموفتی متغیرهایی بودند که او به کار گرفت. لورنز یک مدل ساده‌ی اقلیمی مشتمل بر سه معادله‌ی غیر خطی را بسط داد که در آن، سیستم برای ایجاد جریان هموفت از پایین گرم می‌شد. معادلات تغییر در شدت حرکت هموفتی(X)، نوسانات افقی دما(Y) و نوسانات عمودی دما(Z) در طی زمان را نشان می‌دادند. او با ارائه سه معادله دیفرانسیل حالتی را بیان کرد که در آن تابع به صورت آشوبناک در می‌آید و در اصطلاح به آن آشوب می‌گویند. علی‌رغم سادگی، این سیستم مدل سازی شده رفتار آشوبناکی از خود نشان داد که بر رفتار غیر قابل پیش‌بینی این نوع سیستم‌ها دلالت داشت. رفتار آشوبناک در سیستم‌ها با استفاده از دیاگرام‌های فاز^۴ مشخص می‌شود.

1- Orderly Disorder 2- Chaotic dynamic systems 3- Non-linear Dynamic Systems 4- Butterfly effect
5- Phase diagrams

Lorenz Equations

$$\begin{aligned}\frac{dx}{dt} &= \sigma(y(t) - x(t)) \\ \frac{dy}{dt} &= -y(t) - x(t)z(t) + \rho x(t) \\ \frac{dz}{dt} &= x(t)y(t) - \beta z(t)\end{aligned}$$

Constants : $\sigma = 3$; $\rho = \frac{268}{10}$; $\beta = 1$ (These values determine the behavior of the trajectory)

Initial Conditions : $x(0) = 0$; $y(0) = 1$; $z(0) = 0$

$x(t) \rightarrow$ amplitude of convective currents

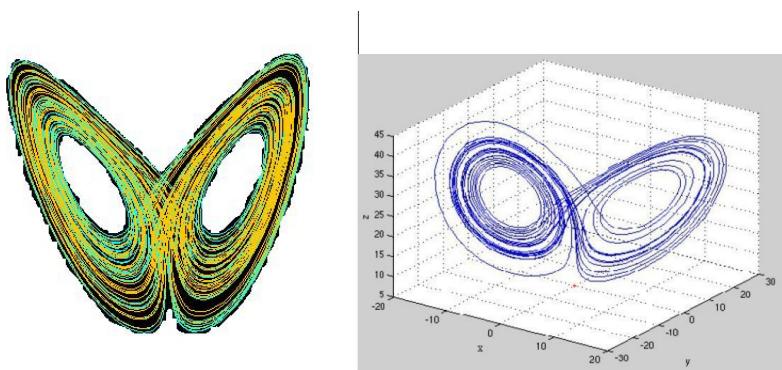
$y(t) \rightarrow$ temperature difference between rising and falling air currents

$z(t) \rightarrow$ normal temperature deviation

$t \rightarrow$ time step

شکل ۱: معادلات لورنز برای مدل سازی رفتار آشوبناک سیستم اقلیم

این دیاگرام ها حالت سیستم در زمان بر حسب متغیرها را روی نمودار ترسیم می کنند. مثلا در مدل لورنز، دیاگرام فاز، هر نقطه از زمان را در تکامل سیستم بر روی X-Y-Z در محور مختصات رسم می کند. یک سیستم پایدار^۱ دیاگرام فازی دارد که در یک نقطه همگرا می شود و یک سیستم دوره ای یا نوسانی^۲، دیاگرام فاز شبه حلقوی دارد. چنین شکل هایی بر روی دیاگرام فاز، رباشگرها^۳ نام دارند. دیاگرام های فاز، سیستم های آشوبناکی هستند که به وسیلهٔ رباشگرها شکفت^۴ (نامتجانس) به نمایش در می آیند (الگوهای پیچیدهٔ دوشاخه ای که حالت های ممکنهٔ یک سیستم در جریان زمان را نشان می دهند). برای مثال مدل لورنز، رباشگر شکفتی دارد که شبیهٔ پروانه یا صورتک جند است (شکل ۲). رباشگرها شکفت، فرکتال^۵ یا برخال هستند. به تصویرهای شکل (۲) سیستم خط سیر لورنز^۶ هم گفته می شود که فوق العاده به شرایط اولیه حساس است. رباشگر لورنز، یک ساختار سه بعدی مطابق با رفتار دراز مدت جریان آشوبناک است که شکل پروانه وار دارد.



شکل ۲: راست: ریاضیگر لورنر در حالت سه بعدی، چپ: ریاضیگر لورنر در حالت دو بعدی

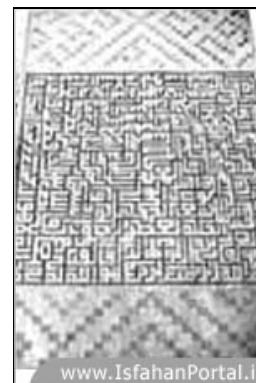
به عقیده‌ی مالانسون و همکاران (۱۹۹۰)، نظریه‌ی آشوب سه اصل مرکزی دارد:

- ۱- بسیاری از سیستم‌های ساده‌ی جبری و تعیینی، به ندرت قابل پیش‌بینی‌اند؛
- ۲- برخی سیستم‌ها، حساسیت شدیدی نسبت به شرایط اولیه نشان می‌دهند. تغییر خیلی کوچکی در درونداد معادله در ابتدا، سبب بروندادهای به شدت بزرگ و متفاوت می‌شود؛
- ۳- پیوستگی و ترکیب اصل اول و دوم یک حالت تصادفی را بوجود می‌آورد که می‌تواند کلا منظم باشد (همان طور که ریاضیگرهای شگفت در دیاگرام‌های فاز نشان می‌دهند).

فرکتال(برخال)

فرکتال یا رفتار فرکتالی در واقع رفتاری است که در طبیعت و هر چیزی که متمایل به داشتن یک حالت تعادلی است، وجود دارد. طبیعت اگر چه به ذات خود هوشمند نیست اما تغییرات خارجی که بر طبیعت اعمال می‌شود آن را به سمتی سوق می‌دهد که تغییر خارجی مذکور را ختشی کند. به عبارت دیگر چرخه اکوسیستم خودش را اصلاح می‌کند. به همین دلیل یکی از معانی که برای رفتار فرکتالی قایل می‌شوند "تغییر رفتار" می‌باشد که البته معنای صحیح تر آن تغییر رفتار برای رسیدن به یک تعادل کلی است.

در ریاضیات و هندسه نیز، هندسه فرکتالی در نقطه مقابله هندسه اقلیدسی قرار می‌گیرد. به تبعیت از هندسه فرکتالی در طبیعت، در معماری نیز این هندسه از قدیم الایام به وسیله معماران به ویژه معماران اسلامی استفاده شده. نمونه‌های بسیار زیادی از هندسه فرکتالی را می‌توان در معماری‌های سنتی و قدیمی اسلامی و ایرانی مخصوصاً در معماری مساجد، بقعه‌ها و نقوش و تزئینات این نوع ساختمان‌ها مشاهده کرد. نمونه‌ای از آن را در معماری بقعه پیر بکران در نزدیکی اصفهان مربوط به سال‌های ۷۰۳ تا ۷۱۲ هجری می‌توان ملاحظه کرد (شکل ۳). هندسه فرکتال در معماری کلیساها و بنای‌های قدیمی اروپا نیز دیده می‌شود.



شکل ۳: نمونه هایی از معماری و تزئینات فرکتالی (برخال) در بقعه پیربکران در اصفهان
منبع: عکس ها: سایت پورتال اصفهان

با این وجود از نظر ریاضی و واژه شناسی لاتین، واژه فرکتال اولین بار توسط بنوا مندلبروت ریاضیدان فرانسوی لهستانی اصل در سال ۱۹۷۵ ابداع شد. مندلبروت تحقیقات خود را از سال ۱۹۶۰ شروع کرد ولی اولین بار کلمه فرکتال را در مقاله ای در سال ۱۹۷۵ در مورد شکل سواحل انگلستان به کار برد. مندلبروت وقتی بر روی تحقیقی پیرامون طول سواحل انگلیس مطالعه می کرد به این نتیجه رسید که هر گاه طول سواحل با مقیاس بزرگ اندازه گرفته شود بیشتر از زمانی است که مقیاس کوچکتر باشد. از لحاظ واژه، مندلبروت اصطلاح فرکتال را از واژه لاتین Fractum یا Fractus (به معنی شکسته) برگرفت تا بر ماهیت قطعه قطعه شونده که یکی از مشخصه های اصلی این فرم است، تاکید داشته باشد. واژه فرکتال به معنای سنگی است که به شکل نامنظم شکسته شده باشد.

از دید هندسی به شیئی فرکتال یا شکنه گویند که دارای سه ویژگی باشد:

۱- اول این که دارای خاصیت خود همانندی^۱ باشد؛

۲- در مقیاس خرد بسیار پیچیده باشد؛

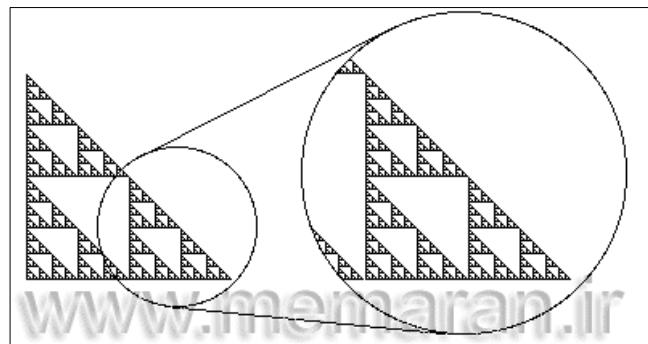
۳- بعد آن یک عدد صحیح نباشد (مثلاً $1/5$ باشد).

پدیده های فرکتال خود همانند هستند یعنی در مقیاس های متفاوت، جزئیات مشابهی از خود نشان می دهند (مثلاً یک درخت کاج یا ریشه ای درختان و شکل^۲). در بسیاری از پدیده های ژئومورفولوژیکی هم چون شبکه های رودخانه ای و خطوط ساحلی این خود همانندی فرکتال قابل مشاهده است (برای مثال براف^۳ ۱۹۸۱). به این معنی که هرچه با دقیق بیشتری به تصویر فرکتال نگاه شود، شکل ها در یک مقیاس مشخص در جزئیات شبه شکل های دیگر در یک مقیاس دیگر است. شاخص و اندازه ای کمی سازی مقیاس فرکتال و دخود همانندی، بعد فرکتال^۳ (D) می باشد که از طریق روابط ریاضی قابل محاسبه است. بعد فرکتال بزرگتر یعنی پدیده خیلی بی نظم است.

1- Self-similar

2- Burrough (1981)

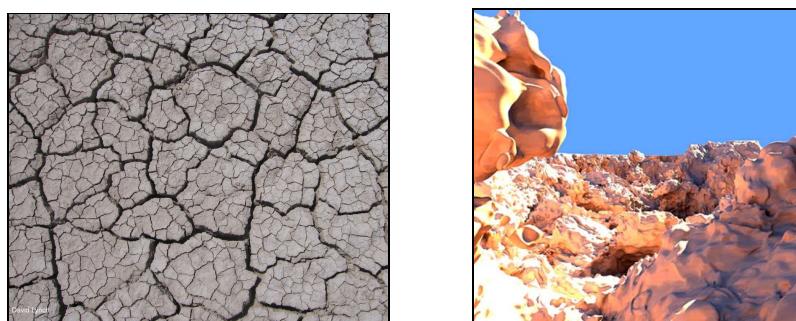
3- Fractal dimension (D)



شکل ۴: نمونه‌ای از یک شکل فرکتال(برخال)

شکل‌های فرکتالی با زندگی روزمره‌ی ما گره خورده، با کمی دقت به اطراف خود، می‌توان بسیاری از این اشکال را یافت. از گل فرش و گل کلم گرفته تا شکل کوه‌ها، ابرها، دانه برف و باران، شکل ریشه، تنه و برگ درختان و بالاخره شکل سرخس‌ها، سیاه‌رگ و حتی می‌توان از این هم فراتر رفت، سطح کره ماه، منظومه شمسی و ستارگان همه اشکال فرکتالی هستند(شکل ۵).

فرکتال(برخال) در پدیده‌ها و فرم‌های ژئومورفیک نیز دیده می‌شود. برخی الگوهای ژئومورفیک صرف نظر از مقیاس فضایی، شبیه به هم هستند. در عکس‌های هوایی بسترها ریپل‌ها و پهنه‌های ماسه‌ای بدون حضور یک مقیاس فاصله‌ای مشخص، از هم‌دیگر غیرقابل تمایزند. برخی شبکه‌های رودخانه‌ای به صورت آماری چه در مقیاس حوضه و چه در مقیاس زیرحوضه مشابه هم هستند. بسیاری از شکل‌های ژئومورفیک چنین خصوصیاتی را نشان می‌دهند که به آن‌ها تغییر ناپذیری در مقیاس^۱ یا ژئومتری فرکتال گفته می‌شود.



شکل ۵: نمونه‌هایی از اشکال فرکتالی یا برخالی در طبیعت

1- Scale invariance

رفتار پدیده های تغییرناپذیر در مقیاس تحت عنوان خودسازماندهی بحرانی^۱ (SOC) مطالعه می شود. یکی از اصلی ترین دلایلی که علاقه مندی به بعد فرکتال را فزاینده کرد آگاهی از مسئله ای ارتباط سیستم های دینامیک اتلافی^۲ و فضاهای فرکتال (و زمان) با هم بودواکنون مبانی نظری وجود دارد که می توان فرم (یعنی بعد) را به فرآیند ها (یعنی خود سازماندهی بحرانی) مرتبط کرد.

علومی مثل ژئومورفولوژی با متغیرهای ذاتی مرتبطند که خیلی دقیق قابل پیش بینی یا تکرار نیستند و حساسیت زیادی به شرایط اولیه دارند. اگر رخدادهای واقعی غیرقابل پیش بینی باشند، غیر قابل تبیین نیز هستند. فرکتال ها، اجزاء بنیادین روش هایی هستند که برای تحلیل یا مدل سازی این قبیل رخدادها و سیستم های غیرخطی و پیچیده در ژئومورفولوژی مورد نیازند. پلتیر (۲۰۰۷) نشان داد که ساختار فرکتال و آشوب شکل ذاتی تکامل لندرفرم های جریانی است (پلتیر، ۲۰۰۷). الگوهای فرکتال، آشوب و خود سازماندهی در مقابل تفاسیر فرآیند مبنای، فرضیه های صفرقابل آزمونی را فراهم می آورند که می توانند به درک پیچیدگی های فرآیند و فرم کمک کنند.

دینامیک سیستم های غیر خطی

ژئومورفولوژیست ها از دیرباز می دانند که لندرفرم ها نتیجه ی برهم کنش های پیچیده در مقیاس های مکانی و زمانی متفاوتند (شوم ولیچی^۳، شوم ۱۹۶۵، ۱۹۷۹، برانسدن و تورنی^۴، ۱۹۷۹). این دیدگاه ها اخیراً از طریق تلفیق یافته های علمی باروش ها و ابزارهای تحلیلی توسعه یافته (در مبحث دینامیک سیستم های غیرخطی NSD در فیزیک و ریاضی)، تقویت شده و بسط یافته است.

واژه ی غیرخطی، روابط نابرابر بین نیروهای موثر یا تنش و پاسخ ژئومورفیک را بیان می دارد. منحنی کلاسیک سرعت آب هیول استروم^۵ مثالی خوب در این زمینه است که اندازه ی دانه ها در رابطه با سرعت جريان و مراحل سه گانه ی حمل، فرسایش و نهشته گذاری را نشان می دهد (شکل ۶). این منحنی، یک منحنی غیر خطی است که نشان می دهد برونداد (اندازه ی رسوب) با درونداد (سرعت) متناسب نیست و فاکتورهایی همچون چگالی دانه و چسبندگی بین دانه ای نیز مهمند. ژئومورفولوژی یک چشم انداز نیز به وسیله ی برهم کنش آرایه ی عظیمی از چنین فرآیندهای فعال در بخش های مختلف چشم انداز و در مقیاس های زمانی متفاوت کترل می شود.

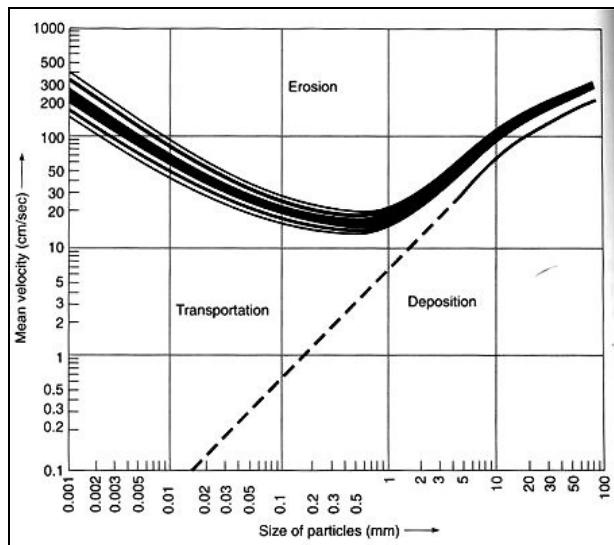
1- Self-Organized Criticality (SOC)

2- Dissipative

3- Schumm & Lichy (1965)

4- Brunsden & Thornes(1979)

5- Hjulstrom



شکل ۶: منحنی سرعت / اندازه های هیول استروم (Hjulstrom) و روابط غیرخطی

در مثال دامنه‌ی ناپایدار، دینامیک غیرخطی به این معنی است که روابط بین شدت رسوب باران روی یک دامنه و اندازه و زمان یک زمین لغزش می‌تواند پیچیده و غیرخطی باشد و تنها یک عامل منفرد نمی‌تواند در آن موثر باشد. عقیده بر این است که همه‌ی سیستم‌های پیچیده، اجزاء بر هم کنشگری دارند که رفتار غیرخطی دارند. برخی منابع و حالت‌های غیرخطی سیستم‌های زئومورفیک در جدول (۱) ارائه شده‌اند.

جدول ۱: برخی منابع و حالت‌های غیرخطی

مثال‌ها	چرا غیرخطی است	منبع غیرخطی
نیروهای موثر در برابر نیروهای مقاومتی	هرجا که آستانه وجود دارد، بروندادها یا پاسخ‌ها با درونداد متناسب نیستند.	آستانه‌ها
حمل، انبارش و نهشته گذاری رسوب	اضافه شدن یا برداشت توده از محل باعث ایجاد تاخیر و کندی و ناپیوستگی در توازن روابط درونداد/برونداد می‌شود.	اثرات انباره‌ای
تأثیر رطوبت موجود در نزد هوازدگی، تأثیر ضخامت خاک/رگولیت بر هوازدگی سنگ بستر	اثرات تغییر در درونداد یا تغییرات اعمال نیرو در رابطه با مقدار بهینه	اشباع و تخلیه
توسعه‌ی انحلال در چاله‌ها و نیوسیون ^۱ در حفره‌ها، افزایش تغییرات در هوازدگی / مقاومت فرسایش، برتری پدیده‌های جریانی	تغییرات یا آشفتگی باعث افزایش رشد درونی و تقویت نیروهای بیرونی می‌شود.	خودنیرودهی، بازخورد مثبت
برهم کنش جریان / فرم بستر، زمین‌های نقش دار پریگلاسیر، شبکه‌های رودخانه‌ای	سازگاری پیچیده و مستقل از نیروهای بیرونی	خودسازماندهی

منبع: فیلیپس (۲۰۰۶)

جداییت دینامیک سیستم غیرخطی به خاطر دستیابی به درکی کلی در مورد رفتار سیستم های ژئومورفیک است. یعنی درک رفتارهایی که به طور معمول در روش های عرفی میدانی قابل مشاهده نیستند. به علاوه بینش حاصل از دینامیک سیستم های غیرخطی، امکان نگاشت مدل های شناخته شده در سیستم های واقعی را فراهم می آورد. در عمل بر سر تشریح وجود یک مدل در سیستم های واقعی و این که ایده های دینامیک غیرخطی مفیدند، مباحثه وجود دارد. با این وجود دینامیک های غیرخطی در موارد ذیل بینش و اطلاعات سودمندی را فراهم کرده اند:

- ۱- امکان پذیری و عدم امکان پذیری پیش بینی پدیده های ژئومورفیک؛
- ۲- تمایزبین تغییرات ژئومورفیک جبری (بیرونی) و خود بخودی؛
- ۳- حساسیت و برگشت پذیری ^۱ چشم اندازها نسبت به اثرات؛
- ۴- کاربرد روش شناسی ها، مقیاس های مدل سازی و مفهوم سازی مناسب در ژئومورفولوژی.

برای تشریح رفتار سیستم های غیرخطی، شناخت و تمایز تغییرات ذاتی (دروني) و بیرونی لازم و مفید است. تغییرات ذاتی به صورت خود به خودی از طریق خود سازماندهی به عنوان بخشی از دینامیک خود سیستم بدون دخالت هر نیروی موثر خارجی رخ می دهند (مثل ایده ی تحول بیولوژیکی). در این زمینه تبیینی به نام پیکان زمان ^۲ ارائه شده که تلویحا در قانون دوم ترمودینامیک بیان شده و پیش بینی می کند که هر سیستم به سوی یک نقطه ای تعادل حرکت کرده و توسعه می یابد، یعنی جایی که انرژی آزاد کمینه و آنتروپی (بی نظمی) ترمودینامیک بیشینه می شود. لذا در مثال جریان آب، انرژی آزاد بر سازماندهی شبکه ای رودخانه ای به ویژه تراکم زهکشی تاثیر می گذارد به طوری که پتانسیل کل آب برای فرسایش و حمل رسوب در سراسر چشم انداز کمینه (پخش) می شود، همان گونه که در چرخه ای کلاسیک تحول چشم انداز دیویس، تعادل ترمودینامیک زمانی حاصل می شود که ناهمواری به یک سطح دشتگون (پنه پلین) تبدیل شود. با تمام احوال سطح زمین کاملا به وسیله ای دشتگون ها پوشیده نشده بلکه از یکسری آرایه ها و فرم های دیگر ژئومورفیک تشکیل شده. واضح است که اغلب چشم اندازها برای خود پیکان زمان تحول خاصی (یعنی نقطه تعادل) دارند. بنابراین با در نظر گرفتن ایده ی پیکان زمان، رفتارهای دیگری وجود دارد که سیستم ژئومورفیک را به عنوان یکسری نقاطی تشریح می کند که از تعادل خیلی دورند و از آن ها تحت عنوان سیستم های اتلافی (پراکنده ساز) یاد می شود (پریگوگاین ^۳، ۱۹۹۶).

یکی از این رفتارها پیچیدگی در سیستم است. پیچیدگی، شرایط سیستم های باز و اغلب بخش بندی شده ای را توصیف می کند که حالات منظم ناشی از جریان های انرژی درون سیستم را نشان می دهد. در خلال مقیاس های زمانی انسانی، فرم این حالات غیر قابل تغییر به نظر می رسد اما در مقیاس های زمانی

1- Spontaneous

2- Resilience

3- Arrow of time

4- Perigogaine (1996)

طولانی تر این سیستم ها رشد کرده و پیچیده و منظم می شوند، همان طور که در هوازدگی پیشرفت، سنگ به افق های خاکی تبدیل می شود که پشتیبان یک اکوسیستم پیچیده‌ی زمینی است.

سیستم های پیچیده، سیستم های پویای غیرخطی هستند که به وسیله‌ی نظریه‌ی آشوب مطالعه می شوند و در آن ها تعداد زیادی متغیر مستقل به طرق مختلف با هم در تعاملند. سیستم های پیچیده قابلیت آن را دارند که میان آشوب و نظم توازن برقرار کنند.

حالت دیگر رفتار آشوبناک^۱ است. آشوب در معادلات ریاضی به راحتی دیده می شود (مثل آشفتگی جریان آب) اما در ژئومورفولوژی دلالت ها و شواهد آن ساده و خیلی روشن نیست. رفتار آشوبناک به این معنی است که مسیر فرآیندهای بر هم کنشگر در طول زمان به شرایط اولیه و کوچکترین انحراف و اختلال بیرونی خیلی حساس است. سیستم آشوبناک، سیستم ناپایداری است که به موازات آن که سیستم حرکتش را از نقطه‌ی شروع آغاز می کند، به طور پیشرونده غیر قابل پیش‌بینی می شود. با این وجود مدل سیستم های آشوبناک همان طور که پیشتر ذکر شد در محدوده های خوب شناخته شده‌ی ریاضی‌گران قرار می گیرد. سیستم های ژئومورفیک به نیروهای بیرونی مثل اقلیم و فعالیت های انسانی نیز واکنش نشان می دهند. ماهیت واکنش به نیرو و شرایط سیستم بستگی دارد و واکنش می تواند با تاخیر زمانی به صورت باز خورد و برگشت پذیر و یا برگشت ناپذیر (به حالت اول) باشد.

شناخت دینامیک سیستم های غیرخطی به تعریف حساسیت یا حالت برگشت پذیری (به حالت اول) سیستم ژئومورفیک کمک می کند. مفهوم و شواهد سیستم های غیرخطی در ژئومورفولوژی شناخته شده اند و پذیرفته ایم که برخی بروندادهای ژئومورفیک غیر قابل پیش‌بینی و در طول تاریخ چشم اندازها تصادفی اند.

پذیرش این مسئله نوعی کاهش گری^۲ است، یعنی نوعی روش شناسی که در آن برون یابی قواعد بزرگ مقیاس ریاضی برای سیستم های غیرخطی ناممکن است (لین و ریچاردز^۳، ۱۹۹۷). در این رابطه بیان شده که مسئله‌ی پارادوکس (ناسازگاری) مفاهیم نگاشت سیستم های غیرخطی و چشم انداز واقعی (مسئله کاهش گری)، از طریق مدل های محاسباتی با قواعد ساده قابل حل است. این دانش جدید برای شبیه سازی سیستم ها، وقتی که سلول های بر هم کنشگر حاوی قواعد ساده در مراحل زمانی متوالی باشند از مدل سلول های اتومات^۴ استفاده می کند. مدل های رسوب و جریان آب بر اساس شبکه های سلولی و معادلات ساده، توانمندی زیادی را برای شبیه سازی توسعه‌ی فضایی فرم های ژئومورفیک پیچیده و با رفتار غیر خطی، از خود نشان داده اند (ولفرام^۵، ۲۰۰۲).

1- Chaotic behavior

2- Reductionism

3- Lean & Richards(1997)

4- Cellular automata

5- Wolfram (2002)

خودسازماندهی بحرانی

وقتی یک سیستم دور از تعادل وارد یک دوره‌ی آشوبناک شود خودبخود به سطح متفاوتی از نظم دست می‌یابد و این درواقع خودسازماندهی است. خود سازماندهی بحرانی رویکردی برای شناخت سیستم‌های غیرخطی است که توسط بک^۱ ابداع شد و در کتابی با نام "طبیعت چگونه کار می‌کند" تشریح شد (بک، ۱۹۹۷). خود سازماندهی بحرانی رویکردهای جدید نظریه‌ی آشوب، نظریه‌ی پیچیدگی و فرکتال را با هم مرتبط و تلفیق کرده و در صدد است تبیین‌های بهتری برای رفتار پیچیده‌ی سیستم‌های غیر خطی فراهم آورده.

ژئومورفولوژیست‌ها اخیراً به ایده‌ی خود سازماندهی بحرانی علاقه‌مند شده‌اند چون این ایده به تشریح بسیاری از چشم اندازهای پیچیده کمک می‌کند. مثلاً چرا و چگونه الگوهای منظمی از قبیل شبکه‌های رودخانه‌ای، جویبارها، پلیگون‌های سنگی، پشته‌های ماسه‌ای ساحلی و سیستم‌های ماسه‌ای شکل گرفته و توسعه‌می‌یابند؟ برای پاسخ به این پرسش‌ها رویکردهای کاهش گرایانه امیدوارند که فیزیک پایه و فرآیندهای عملگر در مقیاس خرد را مطالعه کنند و یک پاسخ کلی بدهنند. با این وجود چنین رویکردهایی نمی‌توانند ارتباط کاملاً موققیت آمیزی بین فرآیندها و الگوها در مقیاس‌های مختلف بیابند. آیا چنین الگوهایی در عوض می‌توانند مثال‌هایی از خود سازماندهی بحرانی باشند؟ در جایی که الگوهای منظم از رفتار پیچیده‌ی فرآیندهای کوچک مقیاس‌تر نشات گرفته‌اند؟

در بررسی چنین سیستم‌هایی، بسیاری از ژئومورفولوژیست‌ها از مدل‌های سلولی با قواعد ساده برای بیان برهم کنش بین سلول‌های مجاور کمک گفته‌اند. الگوها به موازات آن که این مدل‌ها اجرا می‌شوند در یک مقیاس بزرگتر از این قواعد ساده پیروی می‌کنند. مثال‌های متعددی برای کاربرد مدل‌های سلولی در بررسی خودسازماندهی بحرانی در سیستم‌های ژئومورفیک وجود دارد. ورنر^۲ (۱۹۹۵) شکل گیری پشته‌های ماسه‌ای ساحلی را مطالعه کرد و پی‌برد که آن‌ها از طریق مدل سلولی و براساس برهم کنش جریان آب، حمل رسوب و تغییرات شکل شناختی قابل شبیه‌سازی هستند (ورنر، ۱۹۹۵، ۱۱۰۹). در مقیاس بزرگتر رودریگوئز-ایتارب و رینالدو (۱۹۹۷) از مدل‌هایی برای توسعه‌ی شبکه‌ی جریانی استفاده کردند که شبکه‌های حاصل از آن‌ها خصوصیات فرکتالی و چند فرکتالی^۳ داشتند و به نظر آن‌ها محصول خود سازماندهی بحرانی بودند. با این وجود علی‌رغم این مدل‌های شبیه‌سازی، خودسازماندهی بحرانی هنوز وضعیت نامعلومی در سیستم‌های ژئومورفیک طبیعی دارد. رفتار سیستم‌های مدل‌سازی شده به سادگی قابل استفاده در سیستم‌های طبیعی نیست چون اغلب داده‌های کافی در این مورد وجود ندارد و نیروهای بیرونی نیز در این رابطه تأثیر زیادی دارند. ورنر (۲۰۰۳) پیشنهاد کرده که برای مدل‌سازی الگوی لندرم پیچیده، مدل‌های سلسله‌مراتبی^۴ مناسب ترند.

1- Bak (1997)

2- Werner (1995)

3- Multi fractal

4- Hierarchical models

نتیجه گیری

آشوب، فرکتال، سیستم های غیر خطی و خود سازماندهی مفاهیم وابسته و مربوط به همی هستند که در سیستم های پیچیده ای طبیعی و انسانی وجود دارند. نظریه ای آشوب و مفاهیم مرتبط به آن سعی دارد ابزار حل و درک مسائل پیچیده را در اختیار انسان قرار دهد. نظریه ای آشوب، سیستم های دینامیکی آشوبناک یعنی سیستم های غیر خطی بسیار حساس به شرایط اولیه را مورد مطالعه قرار می دهد. همان گونه که معادلات لورنر نشان داده، رفتار سیستم های غیر خطی آشوبناک و غیر قابل پیش بینی است. نظریه ای آشوب همانند نظریات نسبتاً جدید پیش از خود همچون نظریه ای بازی ها و منطق فازی، دیدگاه ها و روش شناسی جدیدی را برای تبیین پدیده ها عرضه کرده و علی رغم ضعف ها، ابهامات و سودمندیش ممکن است در آینده با موج جدیدی از نظریات جایگزین شود و این مسئله ماهیت تکاملی علم است.

رفتار آشوبناک در اغلب سیستم های دینامیکی پیچیده ای طبیعی و ژئومورفیک از جمله جریان های سطحی، حرکت توده ای، سیستم خاک و غیره دیده می شود و دیدگاه های جدید در ژئومورفولوژی تلاش می کنند رفتار پیچیده ای آشوبناک در سیستم های مذکور را از طریق نظریه ای آشوب و مفاهیم مرتبط با آن تحلیل و تبیین کنند. نظریه ای آشوب در عرصه ای ژئومورفولوژی در پی کشف رابطه ای بین سادگی و پیچیدگی و رابطه ای منظم بودن و تصادفی بودن در سیستم های طبیعی و ژئومورفیک است. آشوب نشان می دهد که سیستم های ژئومورفیک در عین جبری و تعیین بودن و پیروی از قوانین اساسی فیزیک، ممکن است بی نظم، پیچیده و غیر قابل پیش بینی باشند. برخی از الگوهای ژئومورفیک (همچون ریپل مارک ها، پهنه های ماسه ای و شبکه های رودخانه ای) صرفنظر از مقیاس فضایی خود، شبیه به هم هستند و خصوصیات فرکتال یا برخالی دارند. این شکل ها بوسیله ای فرآیند خودسازماندهی تکامل می یابند می توان روابط بین فرم (شکل و بعد فرکتال) و فرآیند (خودسازماندهی بحرانی) در سیستم های ژئومورفیک را بر این اساس تحلیل نمود. در واقع علاقه مندی و کاربرد مسائل فرکتال در ژئومورفولوژی به این خاطر است که بسیاری از لندرم های ژئومورفیکی حالت فرکتال دارند و شکل گیری و تحول فرکتال ها را می توان با روابط ریاضی تبیین کرد. از این طریق می توان تحول و تکامل لندرم های فرکتال را مدل سازی کرد همان گونه که پلتیر نشان داده ساختار فرکتالی و آشوب، شکل ذاتی تکامل در لندرم های جریانی است (پلتیر ۲۰۰۷).

با این وجود سیستم های ژئومورفیک، سیستم های پیچیده و غیر خطی اند. یعنی از متغیر های متعدد و بر هم کنش های متفاوت و همچنین روابط غیر خطی تشکیل شده اند، لذا پیش بینی رفتار آن ها مشکل است. در درون سیستم های غیر خطی ژئومورفیک تغییرات ذاتی دینامیکی بدون دخالت نیروهای خارجی رخ می دهد که سعی دارند سیستم را در حالت توازن نگه دارند. به عبارت دیگر هنگامی که سیستم های غیرخطی وارد یک مرحله ای آشوبناک می شوند خود بخود به سطح متفاوتی از نظم یا خود سازماندهی دست می یابند. شناخت، مدل سازی و نگاشت رفتار پیچیده ای این نوع سیستم ها و نحوه ای خودسازماندهی در آن ها در عمل بسیار مشکل است. بنابراین به راحتی نمی توان قوانین ریاضی و فیزیک را برای رفتار های

نوسانی، بلند مدت و پیچیده‌ی سیستم‌های ژئومورفیک به کار برد. این موضوع به نوعی روش شناسی کاهش گری انجامیده که بر مبنای آن پدیده‌های پیچیده‌ی می‌توانند از طریق روابط و قواعد ساده تحلیل و تبیین شوند. مدل‌های سلولی اتومات و سلسله مراتبی از جمله مدل‌های شبیه سازی هستند که اخیراً ژئومورفولوژیست‌ها از آن‌ها برای تحلیل رفتار سیستم‌های غیر خطی و خود سازمانده استفاده می‌کنند. در این مدل‌ها بر هم کنش سلول‌های مجاور با استفاده از قواعد ساده‌ی ریاضی و فیزیک شبیه سازی می‌شود. اگر چه این مدل‌ها نمی‌توانند رفتار واقعی را به نمایش گذارند اما تا حد زیادی قادرند پیش‌بینی پذیری را تعديل و اصلاح کنند.

منابع

- ۱- سردار، ضیاءالدین و ایونا آبرامس، (۱۳۷۹): "آشوب قدم اول"، ترجمه‌ی آرام قریب، انتشارات شیرازه، چاپ اول، تهران.
- ۲- رامشت، م.ح. و منوچهر توانگر، (۱۳۸۰): "مفهوم تعادل در دیدگاه‌های فلسفی ژئومورفولوژی"، فصل نامه تحقیقات جغرافیایی، شماره ۵۲-۵۳، مشهد.
- ۳- رامشت، م.ح. (۱۳۸۲): "نظريه کیاس در ژئومورفولوژی، "مجله جغرافیا و توسعه، بهار و تابستان ۱۳۸۲، زاهدان.
- 4- Baas, A.C.W. (2002): "Chaos, Fractals and Self-Organization in Coastal Geomorphology: Simulating Dune Landscapes in Vegetated Environments", Geomorphology 48, 309-328
- 5- Bak, P. (1997): "How Nature Works". Copernicus Ltd .New York
- 6- Brunsden, D. and Thorenes, J.B. (1979): "Landscapes Sensitivity and Change ". Transaction of The Institute of British Geographers 4, 463-484
- 7- Burrough, P.A. (1981): "Fractal Dimension of Landscapes and other Environmental Data". Nature 294, 240-242
- 8- Fonstad, M .A. and Marcus, W.A. (2003): "Self-Organized Criticality in Riverbank Systems". Annals of Association of American Geographers 93.(2), 281-296
- 9- Goudie, A.S. (2004): "Encyclopedia of Geomorphology", Vol. 1, Rout Ledge Ltd. UK. 142-143.
- 10- Lane, S. N. and Richards, K. S. (1997): "Linking River Channel form and Process, Time, Space and Causality Revisited". Earth Surface Process and Landform 22, 249-260.
- 11- Malanson, G.P. et al. (1990): "Chaos Theory in Physical Geography". Physical Geography 11, 293-394.
- 12- Pelletier, J. D. (2002): "Fractal Behavior in Space and Time in Simplified Model of Fluvial Landform Evolution". Geomorphology 91, 291-301
- 13- Phillips, J. D. (1992): "Qualitative Chaos in Geomorphic Systems, With an Example from Wetland Response to Sea Level Rise". J. Geol, 100, 365-374.
- 14- Phillips, J. D. (1999): "Earth Surface Systems: Complexity, Order and Scale". Oxford: Blackwell.
- 15- Phillips, J. D. (2006): "Evolutionary Geomorphology: Thresholds and Nonlinearity in Landform Response to Environmental Change". Hydrology and Earth System Sciences 10, 731-742.
- 16- Perigogine, I. (1996): "The End of Certainty ". New York: The Free Press.
- 17- Qin, S. Et Al. (2002): "A Nonlinear Dynamical Model of Landslide Evolution".

- Geomorphology, 43, 77-87.
- 18- Rodrigues-Iturbe, I .and Rinaldo, A. (1997):" Fractal River Basin (Chance and Self-Organization)" .Cambridge, Cambridge University Press.
- 19- Schumm, S.A. and Lichy, R.W. (1965):" Time, Space and Causality in Geomorphology ".American Journal of Science 263, 110-119.
- 20- Schumm, S.A. (1979):" Geomorphic Threshold: The Concept and Its Applications". Transaction of The Institute of British Geographers 4, 485-515.
- 21- Werner, B.T. (1995):" Aeolian Dunes: Computer Simulation and Attractor Interpolation". Geology 23, 1107-1110.
- 22- Werner, B.T. (1999):" Complexity in Natural Landform Patterns ".Science 284, 102-104
- 23- Werner, B.T. (2003):" Modeling Landforms As Self-Organized, Hierarchical Dynamic Systems". In,Iverson, R.M .Wilcock, P. (Eds), Prediction in Geomorphology. AGU Geophysical Monographs. Pp. 131- 150.
- 24- Wolfram, S. (2002):" Anew Kind of Science" .Champaign, IL: Wolfram Media.
- 25- <http://www.niu.edu/landform/nonlinearRules.html>
- 26- <http://www.ecometry.biz/patterns.html>
- 27- http://www.viewsfromscience.com/documents/webpages/chaos_p3.html
- 28- <http://www.cs.sjsu /faculty/rucker/chaos.html>
- 29- <http://www.univers-review.ca /R01-09-chaos.html>
- 30- <http://www.isfahanportal.ir/framework.jsp?SID=2175>.