

حمیدرضا مرادی  
عبدالله نوروزی

## بررسی روند خشکسالی

### در استان اصفهان

جای نفوذ در زمین و تقویت سفره‌های آب زیرزمینی، به صورت رواناب از دسترس خارج شود. در تیجه، خشکی و کمبود آب بیش از پیش در توسعه‌ی اقتصادی و اجتماعی کشور محدودیت ایجاد می‌کند.

انهدام زیستگاه‌های حیات وحش، فروپاشی صیدگاه‌های ماهی، محروم شدن جنگل‌ها، کم شدن سطح تولیدات کشاورزی، خشکیدن رودها و دریاچه‌ها، تخلیه‌ی آبخوان‌ها... از پیامدهای ناشی از خشکسالی هستند [براون، ۱۳۷۷، ۱۰: ۱۵۱]. خشکی<sup>۱</sup> و خشکسالی با وجود شباخته‌های زیاد، متراffد هم نیستند. خشکی ازویزگی‌های بارز اقلیمی نواحی خشک و نیمه خشک است و دلالت بر شرایطی دارد که در آن، میانگین بارش یا آب قابل دسترس به طور دائم در منطقه بسیار کم است. خشکسالی در هر منطقه‌ای و با هر نوع اقلیمی می‌تواند روی دهد و تقریباً در تمامی رژیم‌های اقلیمی رخ می‌دهد. این پدیده، علاوه بر مناطق با برندگی کم، در مناطق مریبوط نیز اتفاق می‌افتد. بنابراین، خشکسالی برخلاف خشکی که بک خصوصیت دائم اقلیمی است و به مناطق بارش کم محدودی شود، یک ناهمجاري موقع است [مرادی و عرفانزاده، ۱۳۸۰: ۲۸۳ - ۲۸۴].

همان‌طور که در بالا اشاره شد، خشکسالی عبارت است از کمبود بارش در دوره‌ای بلندمدت؛ به نحوی که باعث کمبود رطوبت در خاک و سبب کاهش آب‌های جاری می‌شود و بدین طریق، فعالیت‌های انسانی و حیات طبیعی گیاهی و جانوری را بر هم می‌زند [Barry and Chorley, 1996]. در اقلیم‌های متفاوت، مدت زمانی که لازم است از آخرین بارش بگذرد تا آب رودخانه‌ها و رطوبت خاک کاهش محسوس پیدا کند، یکسان نیست. بنابراین، نمی‌توان تعریف دقیق و فراگیری از خشکسالی ارائه کرد. به همین دلیل هر یک از متخصصان از دیدگاهی متفاوت تعریفی از خشکسالی پیشنهاد کرده‌اند. از دیدگاه اقلیم‌شناسی، هر گاه بارش دریافتی یک محل در یک دوره‌ی زمانی معین کمتر از میانگین بارش محل در همان دوره‌ی زمانی باشد، با خشکسالی روبرو هستیم. بنابراین «استانه‌ی بروز خشکسالی»، کمیتی جغرافیایی است که مقدار آن از محلی به محل دیگر تفاوت می‌کند و به دوره‌ی زمانی انتخابی نیز بستگی دارد.

#### چکیده

خشکسالی<sup>۲</sup> عبارت از کمبود بارش در دوره‌ای بلندمدت است؛ به نحوی که باعث کمبود رطوبت در خاک و سبب کاهش آب‌های جاری شود و به این ترتیب، روند طبیعی فعالیت‌های انسانی، حیات گیاهی و زندگی جانوری را بر هم بزند. برای تعیین روند وقوع خشکسالی و فراوانی آن در استان اصفهان، از روش‌های میانگین متحرک پنج ساله و هفت ساله و شاخص کلاسه‌بندی داده‌ها به روش ماهر و گیز<sup>۳</sup>، طی یک دوره‌ی آماری سی ساله (۱۳۷۷ - ۱۳۴۸) استفاده شد.

نتایج به دست آمده بیانگر آن هستند که خشکسالی اقلیمی در غرب استان اصفهان زیاد مشهود نیست و روند آن حالت عادی داشته است و این منطقه‌ی تنها در بعضی سال‌ها، خشکسالی معمولی را تجربه می‌کند. اما همین که به سمت شرق استان پیش می‌رویم، نوسانات آب و هوایی شدیدتر می‌شود و در نواحی مرکزی استان، خشکسالی باشدت پیش‌تری خود را نشان می‌دهد. معمولاً بعد از یک دوره‌ی ترسالی، خشکسالی بروز می‌کند و احتمالاً با روندی شدیدتر در سال‌های آینده ادامه می‌یابد.

در شرق استان، از سال ۱۳۶۱ - ۶۲<sup>۴</sup> به بعد، خشکسالی روی داد که تا سال ۱۳۷۷ ادامه پیدا کرد و این روند نشان می‌داد که این خشکسالی نیز همچون مناطق مرکزی استان، تا چند سال بعد ادامه یافت. چون خشکسالی در شرق استان در مقایسه با نواحی غربی و مرکزی استان، همواره از شدت پیش‌تر و تداوم طولانی‌تری برخوردار است پیش‌بینی می‌شد که سال‌های نسبتاً سختی در آینده برای شرق استان در پیش رو باشد. (خشکسالی‌های سال‌های بعد از ۱۳۷۷ این پیش‌بینی را تأیید کرد).

**کلیدواژه‌ها:** خشکسالی، ترسالی، میانگین متحرک، کلاسه‌بندی داده‌های بارش، اصفهان.

#### مقدمه

ایران کشوری نسبتاً خشک محسوب می‌شود و در اغلب نقاط آن کمبود آب مسائله‌ای جدی است. تخریب منابع زیست محیطی، به ویژه خاک و پوشش گیاهی، باعث می‌شود همان مقدار اندک آب حاصل از بارش نیز به

● جابه‌جایی مسیر سیستم‌های باران‌زای عرض‌های میانه: این پدیده، یا حاصل گسترش بادهای غربی به عرض‌های پائین تراست با به سبب گسترش سیستم‌های مانع در عرض‌های میانه به وجود می‌آید. گفته می‌شود، خشکسالی‌های دهه‌های ۱۹۳۰ و ۱۹۸۰ در شرق کوه‌های راکی، به سبب همین نوع تغییراتی بوده که در گردش عمومی روی داده‌اند. ولی خشکسالی‌هایی که در دهه‌های ۱۹۱۰ و ۱۹۵۰ در همین منطقه روی داده‌اند، به علت وجود یک سیستم پرفشار در جنوب شرق و همچنین جابه‌جایی مسیر سیستم‌های باران‌زای به سوی عرض‌های شمالی تر بوده‌اند [Barry and Chorly, 1996].

از میان مطالعاتی که در زمینه‌ی خشکسالی در کشور ایران صورت گرفته‌اند، موارد زیر قابل بیان هستند:

● برهانی در بررسی اثرات خشکسالی در سال آبی ۷۸-۷۹، بر تولید مراتع و پوشش گیاهی، به این نتیجه رسید که کاهش بارندگی در این دوره،

از دیدگاه آب‌شناسی، خشکسالی زمانی پدید می‌آید که ذخیره‌های آبی کاهش محسوس پیدا کنند و تأمین آب شهرها را با مشکل روبرو سازند [غیور و مسعودیان، ۱۳۷۹: ۲۵ تا ۲۹]. خشکسالی کشاورزی وقتی اتفاق می‌افتد که رطوبت خاک نتواند نیاز گیاه به رطوبت را تأمین کند؛ به گونه‌ای که در اثر کاهش رطوبت چهار افت محصول شویم. از دیدگاه اقتصادی - اجتماعی نیز خشکسالی وقتی است که کمبود آب باعث ایجاد تنش‌های اجتماعی، مانند بی‌کاری افراد، مهاجرت و از هم باشیدگی خانواده‌ها شود.

تقریباً همه‌ی نقاط جهان به طور موقت و در فاصله‌های زمانی ظاهرآ نامنظم، چهار خشکسالی می‌شوند، ولی اثر این پدیده و در نگاهی

گستردۀ تر اثر هرگونه تغییر اقلیمی، در مناطق حاشیه‌ای بارزتر و مهم‌تر است. علل بروز خشکسالی‌ها را باید در ناهنجاری‌های گردش عمومی جو جست وجو کرد. امروزه بیش تر بر «پیوندهای دور»<sup>۱</sup> تکیه می‌شود.

پیوند دور عبارت است از ارتباط میان ناهنجاری‌های اقلیمی گوناگون که در فاصله‌های دور از یکدیگر روی می‌دهند. برای مثال، گری

معتقد است که الگوی بارندگی آمریکای غربی با فراوانی و شدت هاریکن‌ها یا گردبادهایی که به سواحل ایالات متحده (در اقیانوس اطلس) می‌رسند، همبستگی مستقیم دارد، [Gary, 1990: 251-256]. روابط مستقاب جو و اقیانوس نقش بسیار مهمی در این گونه همبستگی دارد. زمانی که دمای آب‌های سطحی اقیانوس‌ها کاهش می‌یابد، جو پایدارتر می‌شود و شرایط واچرخندگی حاکم می‌گردد. مثلاً خشکسالی شمال غرب اروپا در سال‌های ۱۹۷۵-۱۹۷۶، به دلیل سردی آب‌های سطحی اقیانوس اطلس در شمال مدار ۴۰ درجه‌ی شمالی بوده است. در این شرایط، جو پایدار شد و فراوانی پرفشارهای مانع، در

غرب اروپا افزایش یافت [Smith, 1992].

● در مجموع، خشکسالی‌ها به ویژه با این شرایط همراه هستند. گسترش و حضور پرفشارهای جنب حاره: خشکسالی‌هایی که در جنوب فلسطین روی می‌دهند، با همین پدیده ارتباط دارند. خشکسالی‌های ساحل نیز به گسترش پرفشار «آزر» به سوی شرق و جنوب نسبت داده می‌شوند.

● تغییرات چرخه موسیمی‌های تابستانی: این پدیده موجب به تأخیر افتادن یا نفوذ نکردن هوای حاره‌ی اقیانوسی به داخل خشکی می‌شود. نمونه‌ی این خشکسالی‌ها در تیحریه و پنجاب هند روی می‌دهند.

● کاهش دمای آب‌های سطحی اقیانوس بر اثر تغییر مسیر جریان‌های اقیانوسی یا تشدید فرارانش: خشکسالی‌های کالیفرنیا و شیلی با همین پدیده ارتباط دارند. به عکس، اگر دمای آب‌های سطحی اقیانوس در کمربند صفر تا ۱۵ درجه‌ی جنوبی در اقیانوس اطلس جنوبی زیاد شود، سرزمین‌های خشک شمال شرق بربزیل بارش خوبی دریافت می‌کنند.

جدول ۱. احتمال وقوع خشکسالی‌ها و ترسالی‌ها برای ایستگاه‌های متعدد

نام ایستگاه	عرض جغرافیایی	طول جغرافیایی	ارتفاع (متر)
اصفهان	۳۲/۴۰	۵۱/۵۲	۱۶۰۰
خرور و بیانک	۳۳/۴۷	۵۵/۲	۸۴۵
کاشان	۳۳/۵۹	۵۱/۲۷	۹۸۲
نائین	۳۲/۵۱	۵۳/۵	۱۰۴۹
امام قیس سمنیر	۳۱/۴۴	۵۱/۲۱	۲۴۰۰
چادگان	۳۲/۴۶	۵۰/۳۸	۲۱۰۰
میمه	۳۲/۲۶	۵۱/۱۰	۱۹۸۰

باعث کاهش تولید مراتع به میزان  $\frac{۳۷}{۴}$  درصد شده است. این کاهش

در تولید، باعثیت به کاهش  $\frac{۳۴}{۳۴}$  میلی‌متری بارش نسبت به وضعیت میانگین  $\frac{۳۰}{۳۰}$  ساله، در  $\frac{۵}{۵}$  ماهه‌ی اول سال معادل  $\frac{۱۷}{۱۷}$  کیلوگرم در هکتار بود که ضربات شدیدی را بر اقتصاد کشور وارد کرد [برهانی، ۱۳۷۹].

● مرادی و عرفانزاده، در بررسی روند خشکسالی‌ها و ترسالی‌های حوضه‌ی رودخانه‌ی هراز، به این نتیجه رسیده‌اند که در ایستگاه «پلور»، دوره‌ی خشکسالی نسبت به ترسالی از تداوم و شدت بیشتری بر خوردار است. و در ایستگاه «کره سنگ» تکرار و فراوانی دوره‌های خشک در

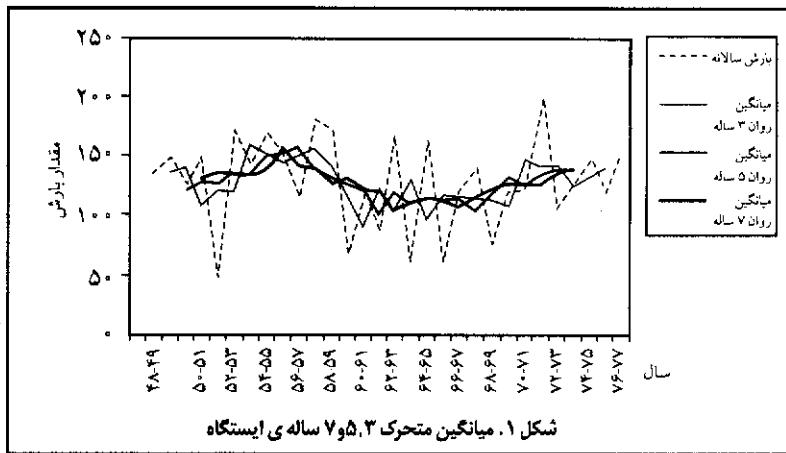
مقایسه با پلور بیشتر است [مرادی و عرفانزاده، ۱۳۸۰: ۲۹۴-۲۸۳]. تحقیقات فرج‌زاده [۱۳۷۵: ۲۸-۲۲]، وفاخواه (۱۳۷۹)، نیکپور

(۱۳۸۰) و عباسی [۱۳۸۰: ۱۶۸-۱۵۵] نیز از دیگر مطالعات در این زمینه محسوب می‌شوند.

● ضرورت مطالعه‌ی روند خشکسالی در هر منطقه این است که با آگاهی از زمان وقوع احتمالی، مکان، وسعت و طول مدت خشکسالی بتوان برنامه‌ی مدیریتی خاص و متناسب با شرایط موجود در هر منطقه طراحی،

اقلیمی نیمه استپی سرد مانند سمریرم با ارتفاع ۲۴۰۰ متر از سطح دریا و میانگین بارندگی ۵۹۰ میلی متر در سال را شامل می شود.

در این مطالعه، از داده های بارش سالانه هی هفت ایستگاه سینوپتیک و کلیماتولوژی که تقریباً همه سطح استان را به طور مناسب پوشش می دهند، استفاده شد. مشخصات این ایستگاه ها در جدول ۱ آرایه شده است. برای مطالعه ای روند خشکسالی می توان از روش های گوناگونی، مثل روش



جدول ۲. کلاسه بندی داده های بارش ایستگاه اصفهان

وضعیت	طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی متر)	سال	وضعیت	طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی متر)	سال
خشکسالی شدید	۲	۸۰	۱۳۶۳	میانگین	۶	۱۴۰	۱۳۴۸
خشکسالی بسیار شدید	۱	۶۲/۲	۱۳۶۴	میانگین	۷	۱۴۷	۱۳۴۹
ترسالی معمولی	۸	۱۶۵/۲	۱۳۶۵	میانگین	۵	۱۲۷/۲	۱۳۵۰
خشکسالی بسیار شدید	۱	۶۱/۱	۱۳۶۶	ترسالی معمولی	۸	۱۴۸/۶	۱۳۵۱
میانگین	۵	۱۲۵	۱۳۶۷	خشکسالی بسیار شدید	۱	۴۹	۱۳۵۲
میانگین	۶	۱۳۹/۳	۱۳۶۸	خیلی مرطوب	۹	۱۶۹/۹	۱۳۵۳
خشکسالی شدید	۲	۷۷/۶	۱۳۶۹	میانگین	۶	۱۴۴/۲	۱۳۵۴
میانگین	۴	۱۲۲/۵	۱۳۷۰	خیلی مرطوب	۹	۱۶۸/۳	۱۳۵۵
میانگین	۴	۱۲۲/۷	۱۳۷۱	میانگین	۶	۱۴۸/۳	۱۳۵۶
بیش از حد مرطوب	۱۰	۱۹۸/۹	۱۳۷۲	خشکسالی معمولی	۳	۱۱۷/۳	۱۳۵۷
خشکسالی معمولی	۳	۱۰۵	۱۳۷۳	بیش از حد مرطوب	۱۰	۱۸۲/۴	۱۳۵۸
میانگین	۵	۱۲۳	۱۳۷۴	بیش از حد مرطوب	۱۰	۱۷۱/۸	۱۳۵۹
میانگین	۷	۱۴۸	۱۳۷۵	خشکسالی شدید	۲	۶۹/۳	۱۳۶۰
میانگین	۴	۱۲۱/۶	۱۳۷۶	خشکسالی معمولی	۳	۱۱۴/۷	۱۳۶۱
ترسالی معمولی	۸	۱۵۷	۱۳۷۷	خشکسالی شدید	۲	۸۸/۶	۱۳۶۲

مطالعه بیلان آبی، روش تحلیل جریان، و روش تحلیل داده های بارندگی، استفاده کرد. با توجه به این که داده های بارش با سهولت بیشتر و به مقدار فراوان تری می توانند در اختیار باشند، یکی از روش های مناسب تحلیل خشکسالی، تحلیل داده های بارش است [فرج زاده، ۱۳۷۵: ۲۴]. برای تعیین دوره های خشکسالی و ترسالی استان اصفهان نیز از روش تحلیل داده های بارش و با دو اسلوب استفاده شد:

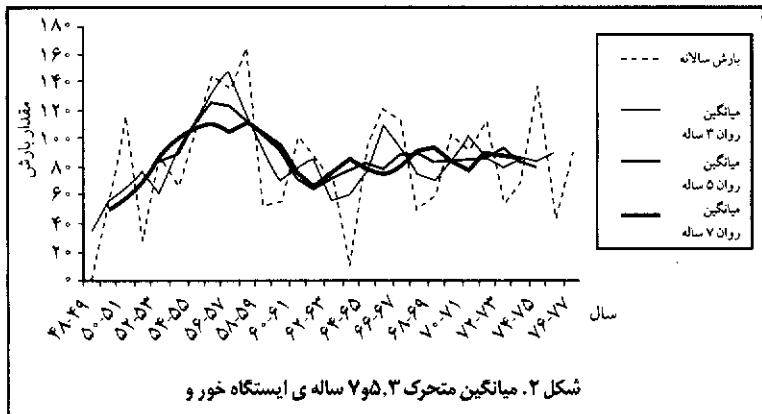
الف) روش کلاسه بندی داده های بارش  
بارش سالانه هر ایستگاه در دوره‌ی سی ساله (۱۳۷۷-۱۳۴۸) با استفاده از نرم افزار "SPSS" به ده دهک تقسیم شد (روش ماهر و گیز).

و آثار ناشی از خشکسالی را تا حد زیادی تعديل کرد. هدف از این تحقیق، بررسی و تعیین روند خشکسالی در استان اصفهان است.

### مواد و روش ها

استان اصفهان با مساحتی بیش از ۱۰ میلیون هکتار، بین طول های جغرافیایی  $۳۰^{\circ}۰' - ۵۵^{\circ}۰'_{\text{E}}$  تا  $۴۹^{\circ}۰' - ۴۹^{\circ}۳'_{\text{E}}$  شرقی و عرض های جغرافیایی  $۳۴^{\circ}۰' - ۳۴^{\circ}۴'_{\text{N}}$  تا  $۴۵^{\circ}۰' - ۴۵^{\circ}۳'_{\text{N}}$  شمالی واقع شده است. این استان دارای مناطق و شهرستان های متعددی با شرایط اقلیمی متفاوت است و از مناطقی با شرایط اقلیمی خشک و نیمه بیابانی مانند خور و بیابانک با ارتفاع ۸۴۵ متر از سطح دریا و میانگین بارندگی ۶۹ میلی متر در سال، تامانطفی با شرایط

ترسالی یا تکرار آن‌ها محسوب می‌شود. با توجه به این که این داده‌ها درای نوسانات سالانه هستند، نوسانات آن‌ها در تحلیل و بررسی روند تغییرات درازمدت مزاحمت ایجاد می‌کند. روش میانگین متحرک، باه کارگری متوسط داده‌ها در یک دوره‌ی معین و تشکیل سری زمانی جدید، این نوسانات را کاهش می‌دهد و یا به عبارت دیگر، این نوسانات را هموار می‌کند. بنابراین، با حذف یا کاهش نوسانات سالانه، روند تغییرات درازمدت باوضوح بیشتر نشان داده می‌شوند.



شکل ۲. میانگین متحرک ۳ و ۵ و ۷ ساله‌ی ایستگاه خور و

جدول ۳. کلاسه‌بندی داده‌های بارش ایستگاه خور و بیانک

وضعیت	طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی‌متر)	سال	وضعیت	طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی‌متر)	سال
میانگین	۵	۷۱/۵	۱۳۶۳	خشکسالی شدید	۲	۴۸	۱۳۴۸
خشکسالی بسیار شدید	۱	۱۲/۵	۱۳۶۴	خشکسالی بسیار شدید	۱	۲/۶	۱۳۴۹
میانگین	۷	۹۵/۷	۱۳۶۵	خشکسالی معمولی	۳	۵۱/۳	۱۳۵۰
خیلی مرطوب	۹	۱۲۰/۵	۱۳۶۶	ترسالی معمولی	۸	۱۱۵/۳	۱۳۵۱
trsالی معمولی	۸	۱۱۳/۳	۱۳۶۷	خشکسالی بسیار شدید	۱	۲۸/۵	۱۳۵۲
خشکسالی شدید	۲	۴۹/۲	۱۳۶۸	میانگین	۶	۸۸/۵	۱۳۵۳
میانگین	۴	۶۰/۲	۱۳۶۹	میانگین	۴	۶۶	۱۳۵۴
میانگین	۷	۱۰۱/۶	۱۳۷۰	خیلی مرطوب	۹	۱۲۲	۱۳۵۵
میانگین	۶	۹۱/۹	۱۳۷۱	بیش از حد مرطوب	۱۰	۱۴۴/۵	۱۳۵۶
trsالی معمولی	۸	۱۱۲/۶	۱۳۷۲	خیلی مرطوب	۹	۱۲۴/۵	۱۳۵۷
خشکسالی معمولی	۳	۵۴	۱۳۷۳	بیش از حد مرطوب	۱۰	۱۶۴	۱۳۵۸
میانگین	۵	۷۰	۱۳۷۴	خشکسالی معمولی	۳	۵۲	۱۳۵۹
بیش از حد مرطوب	۱۰	۱۳۷/۹	۱۳۷۵	میانگین	۴	۵۵/۵	۱۳۶۰
خشکسالی شدید	۲	۴۲/۵	۱۳۷۶	میانگین	۷	۱۰۰/۲	۱۳۶۱
میانگین	۶	۹۰/۴	۱۳۷۷	میانگین	۵	۸۲/۲	۱۳۶۲

سازمان هواشناسی جهانی (WMO)، میانگین متحرک ۵ و ۷ ساله‌ی بارش را برای بررسی خشکسالی‌ها و ترسالی‌ها توصیه می‌کند. در این مطالعه، میانگین متحرک ۳، ۵ و ۷ ساله‌ی بارش هفت ایستگاه انتخابی با استفاده از نرم‌افزار Excel تهیه شد.

در این تقسیم‌بندی، دهکه‌های چهارم، پنجم، ششم و هفتم به عنوان میانگین و دهکه‌های اول، دوم و سوم، به ترتیب، فوق العاده خشک، خیلی خشک و خشک در نظر گرفته شدند. دهکه‌های هشتم، نهم و دهم نیز به ترتیب، مرطوب، خیلی مرطوب و فوق العاده مرطوب طبقه‌بندی شدند [Gibbs and Maher, 1967].

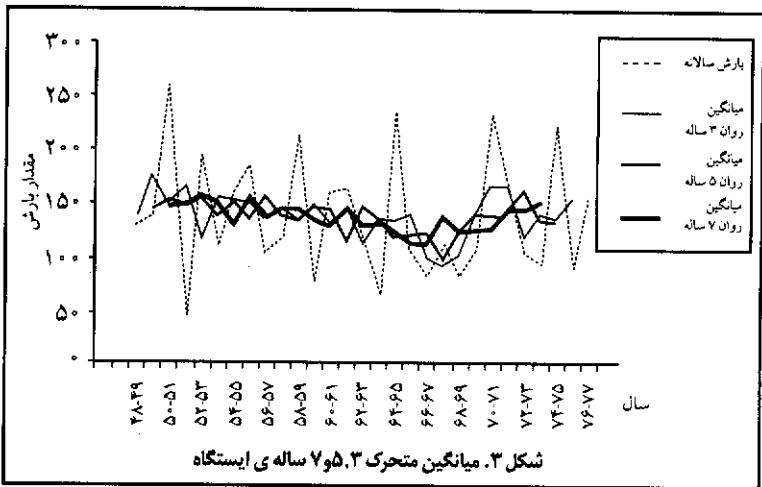
### نتایج

در این مطالعه، با استفاده از دو روش کلاسه‌بندی داده‌های بارش و میانگین متحرک ۳، ۵ و ۷ ساله، داده‌های بارش سی ساله ایستگاه‌های انتخابی تجزیه و تحلیل شد. نتایج به دست آمده به تفکیک هر ایستگاه،

### ب) میانگین متحرک ۳، ۵ و ۷ ساله

بررسی سری‌های زمانی بارش در یک دوره‌ی آماری بلند مدت، یکی از شاخص‌های مناسب برای پیش‌بینی دوره‌های خشکسالی و

ترسالی وجود دارد و مجدداً از سال ۱۳۶۰ تا ۱۳۶۵ ترمهی خشکسالی تکرار می‌شود. با توجه به میانگین‌های متحرک ترسیم شده‌ی این ایستگاه، از سال ۱۳۶۶ تا پایان سال ۱۳۷۷ حالتی حول و خوش میانگین دیده می‌شود (شکل ۲). جدول ۳ نشان می‌دهد که در این ایستگاه، طی دوره‌ی آماری بررسی شده، در سال‌های ۱۳۴۹، ۵۲ و ۶۴، خشکسالی بسیار شدید حاکم بوده است و سال‌های ۱۳۵۶، ۱۳۵۸ و ۷۵، بیش از حد مرطوب بوده‌اند.



شکل ۳. میانگین متحرک ۳-۷ ساله‌ی ایستگاه

جدول ۴. کلاسه‌بندی داده‌های بارش ایستگاه کاشان

وضعیت	طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی‌متر)	سال	وضعیت	طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی‌متر)	سال
میانگین	۵	۱۱۰/۵	۱۳۶۳	میانگین	۶	۱۴۵	۱۳۴۸
خشکسالی بسیار شدید	۱	۶۲/۲	۱۳۶۴	میانگین	۶	۱۲۹	۱۳۴۹
بیش از حد مرطوب	۱۰	۲۳۳/۴	۱۳۶۵	میانگین	۶	۱۴۰/۳	۱۳۵۰
خشکسالی معمولی	۳	۱۰۰/۸	۱۳۶۶	بیش از حد مرطوب	۱۰	۲۵۹/۴	۱۳۵۱
خشکسالی شدید	۲	۸۲	۱۳۶۷	خشکسالی بسیار شدید	۱	۴۴/۹	۱۳۵۲
میانگین	۵	۱۰۹/۵	۱۳۶۸	خیلی مرطوب	۹	۱۹۳/۳	۱۳۵۳
خشکسالی شدید	۲	۸۲/۹	۱۳۶۹	میانگین	۴	۱۰۹/۲	۱۳۵۴
میانگین	۴	۱۰۷/۹	۱۳۷۰	ترسالی معمولی	۸	۱۶۲/۴	۱۳۵۵
بیش از حد مرطوب	۱۰	۲۲۹/۷	۱۳۷۱	ترسالی معمولی	۸	۱۸۲/۴	۱۳۵۶
میانگین	۷	۱۵۶/۱	۱۳۷۲	خشکسالی معمولی	۳	۱۰۴/۲	۱۳۵۷
میانگین	۴	۱۰۴	۱۳۷۳	میانگین	۵	۱۱۷/۴	۱۳۵۸
خشکسالی معمولی	۳	۹۰/۶	۱۳۷۴	خیلی مرطوب	۹	۲۱۱/۹	۱۳۵۹
بیش از حد مرطوب	۱۰	۲۱۹/۹	۱۳۷۵	خشکسالی بسیار شدید	۱	۷۵	۱۳۶۰
خشکسالی شدید	۲	۸۸/۱	۱۳۷۶	میانگین	۷	۱۵۶/۸	۱۳۶۱
میانگین	۷	۱۵۲/۳	۱۳۷۷	ترسالی معمولی	۸	۱۶۲/۱	۱۳۶۲

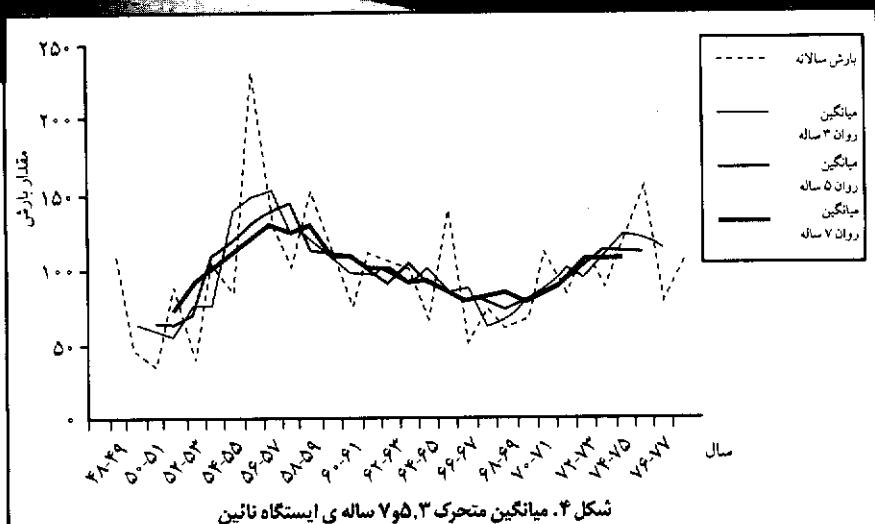
در ایستگاه کاشان، همان‌طور که از شکل ۳ استبطان می‌شود، از سال ۱۳۶۴ تا ۱۳۶۶ میزان بارش نزدیک به میانگین است و دوره‌های کوتاه‌دوتاسه ساله‌ی خشکسالی و ترسالی به صورت متناوب تکرار می‌شوند. از سال ۱۳۶۴ تا ۱۳۷۱، بر منطقه خشکسالی حکم فرماست و از آن‌ی بعد، دوباره روند قبلی تکرار می‌شود. در این ایستگاه، سال‌های ۱۳۵۲، ۱۳۵۴، ۶۴ و ۶۰، سال‌هایی با خشکسالی بسیار شدید و سال‌های ۱۳۵۱، ۶۵ و ۷۱، سال‌هایی بیش از حد مرطوب بوده‌اند (جدول ۴).

در ایستگاه نائین، طی سال‌های ۱۳۴۸ تا ۱۳۵۳، خشکسالی بر منطقه حاکم بوده است و از سال ۱۳۵۳ تا ۱۳۶۲ یک دوره‌ی ترسالی را شاهد هستیم. از سال ۱۳۶۲ تا ۱۳۷۲ یک دوره‌ی ۱۰ ساله‌ی خشکسالی

در جدول‌های ۲ تا ۸ و شکل‌های ۱ تا ۷ ارائه شده‌اند. در ایستگاه اصفهان، با توجه به شکل ۱، طی سال‌های ۱۳۴۸ تا ۱۳۵۲، خشکسالی نسبتاً خفیف و از سال‌های ۱۳۵۷ تا ۱۳۵۲ یک پریود ترسالی پنج ساله دیده می‌شود. از سال‌های ۱۳۵۷ تا ۱۳۷۲ یک دوره‌ی خشکسالی مجدد یک دوره‌ی خشکسالی وجود دارد. در این ایستگاه، طی دوره‌ی آماری ۳۰ ساله‌ی مورد بررسی (۱۳۴۸-۱۳۴۸)، با توجه به جدول ۲، سال‌های ۱۳۵۲، ۶۴ و ۶۶، سال‌های با خشکسالی بسیار شدید هستند و سال‌های ۱۳۵۸، ۵۹ و ۷۲، سال‌های بیش از حد مرطوب بوده‌اند.

در ایستگاه خور و بیانک، طی سال‌های ۱۳۴۸ تا ۱۳۵۳ خشکسالی نسبتاً شدیدی حکم فرماست. از سال ۱۳۵۳ تا ۱۳۶۰، یک دوره‌ی

دیده می شود. و از سال ۱۳۷۳ تا پایان دوره‌ی آماری، میزان بارش حول میانگین در نوسان است (شکل ۵). در این ایستگاه، با توجه به داده‌های جدول ۶، سال‌های ۱۳۴۹، ۱۳۵۳ و ۱۳۶۴، سال‌هایی با خشکسالی بسیار شدید و سال‌های ۱۳۵۵، ۱۳۵۶ و ۱۳۶۵، بیش از حد مرطوب بوده‌اند. در ایستگاه چادگان، با استناد به میانگین متحرک ۷ ساله، از سال ۱۳۴۸ تا ۱۳۷۲ میانگین متحرک ۷ ساله ایستگاه نائین



جدول ۵. کلاسه‌بندی داده‌های بارش ایستگاه نائین

وضعیت	طبقه	مقدار بارش (میلی متر)	سال	وضعیت	طبقه	مقدار بارش (میلی متر)	سال
میانگین	۵	۹۹	۱۳۶۳	میانگین	۷	۱۰۸/۵	۱۳۴۸
خشکسالی شدید	۲	۶۵/۵	۱۳۶۴	خشکسالی بسیار شدید	۱	۴۸/۵	۱۳۴۹
خیلی مرطوب	۹	۱۳۸/۵	۱۳۶۵	خشکسالی بسیار شدید	۱	۳۶	۱۳۵۰
خشکسالی شدید	۲	۵۱	۱۳۶۶	میانگین	۵	۸۸/۸	۱۳۵۱
خشکسالی معمولی	۳	۷۲/۵	۱۳۶۷	خشکسالی بسیار شدید	۱	۴۰/۷	۱۳۵۲
خشکسالی شدید	۲	۶۰/۳	۱۳۶۸	میانگین	۶	۱۰۱/۵	۱۳۵۳
خشکسالی معمولی	۳	۶۷	۱۳۶۹	میانگین	۴	۸۴/۹	۱۳۵۴
ترسالی معمولی	۸	۱۱۰/۵	۱۳۷۰	بیش از حد مرطوب	۱۰	۲۳۱/۵	۱۳۵۵
میانگین	۴	۸۲/۹	۱۳۷۱	خیلی مرطوب	۹	۱۲۹/۷	۱۳۵۶
ترسالی معمولی	۸	۱۱۱/۲	۱۳۷۲	میانگین	۶	۱۰۱/۷	۱۳۵۷
میانگین	۵	۸۷/۲	۱۳۷۳	بیش از حد مرطوب	۱۰	۱۵۰/۸	۱۳۵۸
خیلی مرطوب	۹	۱۲۶/۵	۱۳۷۴	میانگین	۷	۱۰۷/۸	۱۳۵۹
بیش از حد مرطوب	۱۰	۱۵۵/۴	۱۳۷۵	خشکسالی معمولی	۳	۴۷/۷	۱۳۶۰
میانگین	۴	۷۹/۶	۱۳۷۶	ترسالی معمولی	۸	۱۱۰/۶	۱۳۶۱
میانگین	۷	۱۰۷/۸	۱۳۷۷	میانگین	۶	۱۰۱/۸	۱۳۶۲

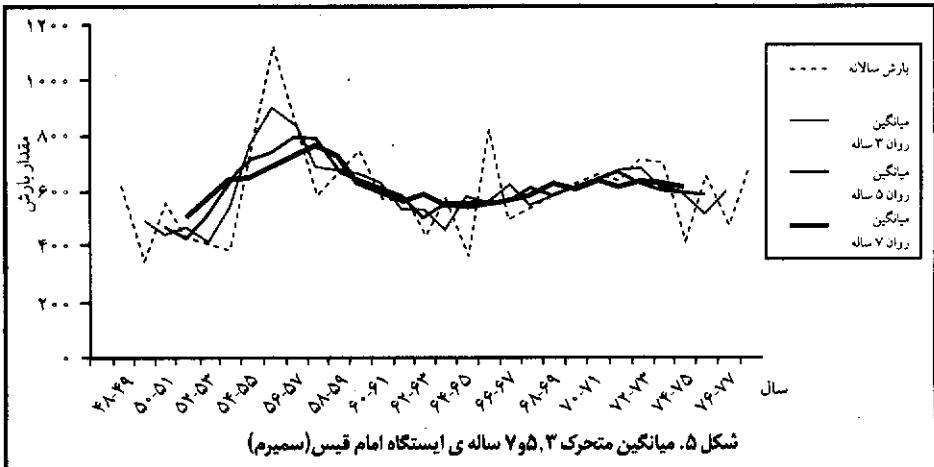
تاریخ ۱۳۵۹ یک دوره‌ی ترسالی نسبتاً خفیف و جول و حوش میانگین دیده می شود. از سال ۱۳۵۹ تا ۱۳۷۴ یک دوره‌ی نسبتاً طولانی و خفیف خشکسالی بر منطقه حاکم است و از سال ۱۳۷۴ ، دوباره روند ترسالی تکرار می شود (شکل ۶). در ایستگاه چادگان سال‌های ۱۳۶۷، ۱۳۶۹ و ۱۳۷۰، سال‌هایی با خشکسالی بسیار شدید هستند و سال‌های ۱۳۵۱، ۱۳۵۶ و ۱۳۶۱ سال‌هایی بیش از حد مرطوب بوده‌اند (جدول ۷).

در ایستگاه امام قیس سعیرم، طی سال‌های ۱۳۴۸ تا ۱۳۵۳ دیده می شود. از سال ۱۳۶۱ تا ۱۳۶۳ مجدداً دوره‌ی خشکسالی ۸ ساله وجود دارد. از سال ۱۳۶۹ تا ۱۳۷۳، یک دوره‌ی کوتاه و ضعیف ترسالی

مشاهده می شود و از سال ۱۳۷۲ به بعد، روند ترسالی ادامه می یابد (شکل ۴). در این ایستگاه، در سال‌های ۱۳۴۹، ۱۳۵۰ و ۱۳۵۲ خشکسالی بسیار شدید بر منطقه حاکم بوده است و سال‌های ۱۳۵۵، ۱۳۵۸ و ۱۳۶۰ در این منطقه، بیش از حد مرطوب بوده‌اند (جدول ۵).

در ایستگاه امام قیس سعیرم، طی سال‌های ۱۳۴۸ تا ۱۳۵۳ خشکسالی حاکم بوده است و از سال ۱۳۵۳ تا ۱۳۶۱ یک دوره‌ی ترسالی دیده می شود. از سال ۱۳۶۱ تا ۱۳۶۹ مجدداً دوره‌ی خشکسالی ۸ ساله وجود دارد. از سال ۱۳۶۹ تا ۱۳۷۳، یک دوره‌ی کوتاه و ضعیف ترسالی

می شود که دوره های خشکسالی و ترسالی به طور منظم و تقریباً هم زمان در کل استان روی می دهند. برای نمونه، خشکسالی بسیار شدید سال ۱۳۵۲ در همه ایستگاه های مورد مطالعه مشاهده می شود. لازم به یادآوری است که در این سال، کل کشور ایران دچار



جدول ۶. کلاسه بندی داده های بارش ایستگاه امام قیس (سمیرم):

وضعیت	طبقه طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی متر)	سال	وضعیت	طبقه طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی متر)	سال
	۴	۵۶۴/۷	۱۳۶۳		۶	۵۹۵/۳	۱۳۴۸
خشکسالی بسیار شدید	۱	۳۶۷/۴	۱۳۶۴	خشکسالی بسیار شدید	۱	۲۵۵/۲	۱۳۴۹
بیش از حد مرطوب	۱۰	۸۱۳/۹	۱۳۶۵	میانگین	۴	۵۵۱/۸	۱۳۵۰
خشکسالی معمولی	۳	۴۹۳/۶	۱۳۶۶	خشکسالی شدید	۲	۴۲۸/۴	۱۳۵۱
میانگین	۴	۵۳۳	۱۳۶۷	خشکسالی شدید	۲	۴۳۶	۱۳۵۲
میانگین	۵	۵۶۵	۱۳۶۸	خشکسالی بسیار شدید	۱	۳۹۴	۱۳۵۳
میانگین	۶	۶۵۲	۱۳۶۹	خیلی مرطوب	۹	۷۸۹/۲	۱۳۵۴
میانگین	۷	۶۶۲	۱۳۷۰	بیش از حد مرطوب	۱۰	۱۱۲۰	۱۳۵۵
میانگین	۷	۶۳۵	۱۳۷۱	بیش از حد مرطوب	۱۰	۸۰۹/۶	۱۳۵۶
خیلی مرطوب	۹	۷۱۲	۱۳۷۲	میانگین	۶	۵۸۶/۶	۱۳۵۷
میانگین	۸	۷۰۳	۱۳۷۳	ترسالی معمولی	۸	۶۶۷/۳	۱۳۵۸
خشکسالی شدید	۲	۴۱۹	۱۳۷۴	خیلی مرطوب	۹	۷۳۹/۴	۱۳۵۹
میانگین	۷	۶۴۸	۱۳۷۵	میانگین	۵	۵۷۵/۷	۱۳۶۰
خشکسالی معمولی	۳	۴۷۰/۵	۱۳۷۶	میانگین	۵	۵۸۱/۴	۱۳۶۱
میانگین	۸	۶۷۴	۱۳۷۷	خشکسالی معمولی	۳	۴۳۹/۸	۱۳۶۲

پدیده خشکسالی بوده است. این نتیجه را غیور و همکاران (۱۳۸۰) در تهیه نقشه‌ی گستره‌ی خشکسالی‌های سال ۱۹۷۳ نیز تأثیر می‌کنند. نتایج حاصله بیانگر آن هستند که وسعت خشکسالی‌ها در استان اصفهان فراگیر و وسیع است. دوره‌های خشکسالی معمولاً بین ۵ تا ۱۲ سال متغیرند و به صورت تقریباً منظم با دوره‌های ۵ تا ۱۰ ساله‌ی ترسالی به طور متناوب تکرار می‌شوند. شدت این خشکسالی‌ها متغیر است و بسته به منطقه، از ضعیف تا بسیار شدید را شامل می‌شود.

نکته‌ی قابل توجه این که در تمام ایستگاه‌های مورد مطالعه، بدون استثنای ۳ سال خشکسالی بیش از حد و ۳ سال دوره‌ی بیش از حد مرطوب وجود دارند. دوره‌های خشکسالی و ترسالی معمولاً به طور

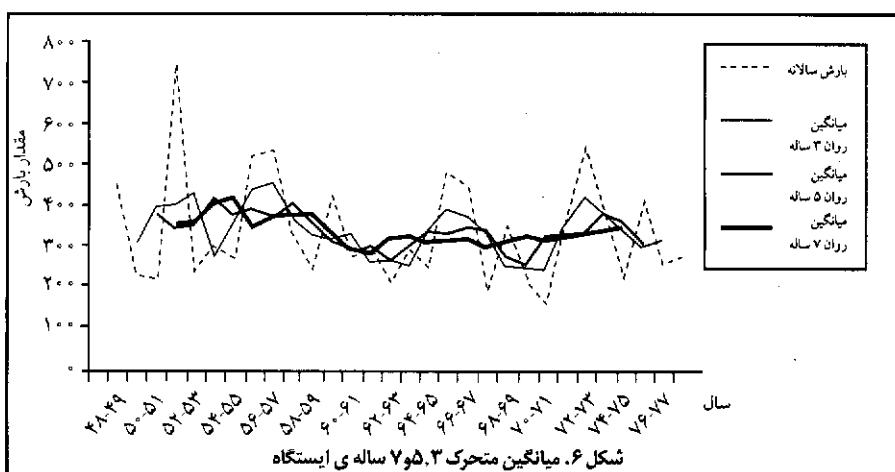
ساله‌ی ترسالی داریم و از ۱۳۵۹ تا ۱۳۶۳ مجدداً دوره‌ی خشکسالی تکرار می‌شود. این ایستگاه، از ۱۳۶۳ تا ۱۳۶۷ دوره‌ی ترسالی و از ۱۳۶۷ تا ۱۳۷۱ مجدداً دوره‌ی خشکسالی را تجربه کرده است. از سال ۱۳۷۱ به بعد، دوباره تناوب ترسالی بر منطقه حکم فرما شده است. در ایستگاه میمه، در سال‌های ۱۳۵۲، ۱۳۶۰، ۶۷ و ۶۰، خشکسالی بسیار شدید بر منطقه حاکم بوده است و سال‌های ۱۳۵۵، ۱۳۵۹ و ۱۳۶۵، سال‌های بیش از حد مرطوب بوده‌اند (جدول ۸).

## بحث

باتوجه به بررسی‌های انجام شده در ایستگاه‌های نامبرده، مشاهده



نمودارهای روان ایستگاههای اصفهان، کاشان و چادگان نیز تقریباً همگون و یکنواخت هستند. در این ایستگاه‌ها تداوم و شدت خشکسالی‌ها و ترسالی‌ها کم و فراوانی وقوع این پدیده‌ها بیشتر از سه ایستگاه قبلی است. در ایستگاه میمه، حالت بینابین دو حالت قبلی مشاهده می‌شود. پس از این لحظات می‌توان سطح استان را به دو بخش اصلی و یک منطقه‌ی را به دو بخش اصلی و یک منطقه‌ی



جدول ۷. کلاسه‌بندی داده‌های بارش ایستگاه چادگان

وضعیت	طبقه (کلام)	مقدار بارش (میلی متر)	سال	وضعیت	طبقه (کلام)	مقدار بارش (میلی متر)	سال
میانگین	۵	۲۸۵	۱۳۶۳	خیلی مرطوب	۹	۴۵۰/۸	۱۳۴۸
میانگین	۴	۲۴۳/۶	۱۳۶۴	خشکسالی معمولی	۳	۲۲۱/۵	۱۳۴۹
خیلی مرطوب	۹	۴۷۷/۵	۱۳۶۵	خشکسالی شدید	۲	۲۱۵/۵	۱۳۵۰
ترسالی معمولی	۸	۴۴۲/۵	۱۳۶۶	بیش از حد مرطوب	۱۰	۷۴۱	۱۳۵۱
خشکسالی شدید	۱	۱۸۵	۱۳۶۷	خشکسالی معمولی	۳	۲۲۶	۱۳۵۲
میانگین	۷	۳۴۴	۱۳۶۸	میانگین	۶	۳۰۱	۱۳۵۳
خشکسالی شدید	۱	۲۰۵	۱۳۶۹	میانگین	۵	۲۶۷	۱۳۵۴
خشکسالی شدید	۱	۱۵۵/۱	۱۳۷۰	خیلی مرطوب	۹	۵۱۷/۴	۱۳۵۵
میانگین	۷	۳۴۸	۱۳۷۱	بیش از حد مرطوب	۱۰	۵۳۲/۶	۱۳۵۶
بیش از حد مرطوب	۱۰	۵۳۳	۱۳۷۲	میانگین	۶	۳۱۰/۳	۱۳۵۷
میانگین	۷	۳۷۱/۱	۱۳۷۳	خشکسالی معمولی	۳	۲۴۱	۱۳۵۸
خشکسالی شدید	۲	۲۱۶/۵	۱۳۷۴	ترسالی معمولی	۸	۴۱۶/۷	۱۳۵۹
ترسالی معمولی	۸	۴۰۰/۵	۱۳۷۵	میانگین	۵	۲۷۲	۱۳۶۰
میانگین	۴	۲۴۸/۵	۱۳۷۶	میانگین	۶	۲۹۱/۶	۱۳۶۱
میانگین	۴	۲۶۶/۵	۱۳۷۷	خشکسالی شدید	۲	۲۰۵/۱	۱۳۶۲

متناوب در تمام ایستگاه‌ها تکرار شده‌اند. به نظر می‌رسد که این روند گذار یا حد وسط تقسیم کرد. در سال‌های آتی نیز به همین ترتیب ادامه پیدا کند.

بانگاهی کلی به نمودارهای میانگین روان ایستگاه‌های مورد مطالعه مشاهده می‌شود که ایستگاه‌های خور و بیابانک، نائین و امام قیس سمیرم از لحظات طول دوره و شدت خشکسالی‌ها و ترسالی‌ها تقریباً وضعیت یکنواخت و همگونی دارند و از روند یکسانی تبعیت می‌کنند. در این مناطق، هم تداوم دوره‌های خشکسالی و ترسالی طولانی‌تر از ایستگاه‌های دیگر و هم شدت وقوع آن‌ها بیشتر است.

#### زیرنویس‌ها

1. drought    2. Gibbs and Maher    3. Aridity    4. Teleconnection

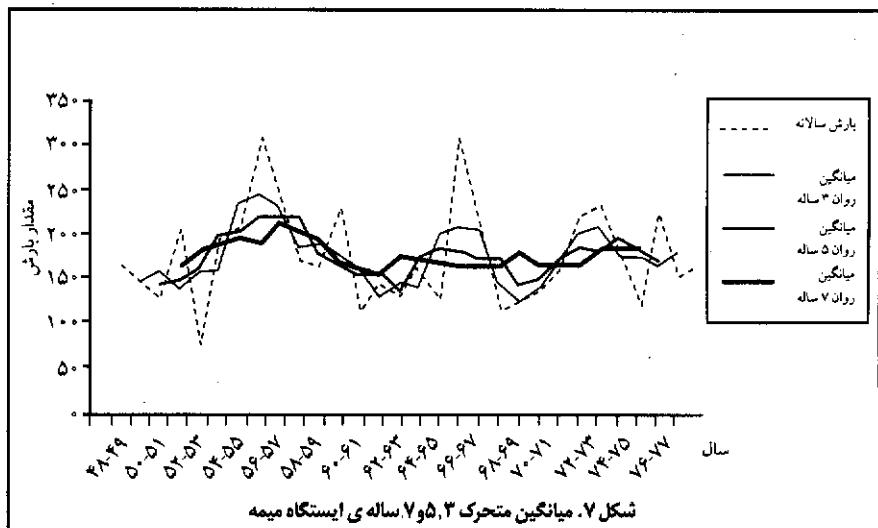
#### منابع

- برآون، لستر و همکاران. وضعیت جهان، ۱۹۹۸. انتشارات جهاد دانشگاهی مشهد. ترجمه‌ی عبدالحسین وهاب‌زاده. ۱۳۷۷.
- برهانی، مسعود. خشکسالی، علل و اثرات آن بر پوشش گیاهی. سمینار

۷. مرادی، حمیدرضا و عرفانزاده، رضا. بررسی روند خشکسالی‌ها و ترسالی‌ها در حوضه‌ی رود هراز، مجموعه مقالات اولین کنفرانس ملی بررسی راهکارهای مقابله با بحران آب، جلد اول، ۱۳۸۰.

۸. مرادی، حمیدرضا. جزوی درسی احیای مناطق خشک و بیابانی. دانشکده‌ی متابع طبیعی و علوم دریایی دانشگاه تربیت مدرس، ۱۳۸۰.

۹. نیکبور، علی. بررسی خشکسالی در چند حوزه‌ی آبخیز استان مازندران. سمتیار کارشناسی ارشد. دانشکده‌ی متابع طبیعی و علوم دریایی، دانشگاه تربیت مدرس، ۱۳۸۰.



شکل ۷. میانگین متحرک ۵، ۲، ۵، ۵، ۷ ساله‌ی ایستگاه میمه

جدول ۸. کلاسه‌بندی داده‌های بارش ایستگاه میمه

وضعیت	طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی متر)	سال	وضعیت	طبقه (کلاس)	مقدار بارش (میلی متر)	سال
میانگین	۵	۱۶۲/۵	۱۳۶۳	میانگین	۶	۱۶۶	۱۳۴۸
خشکسالی شدید	۲	۱۲۶	۱۳۶۴	میانگین	۴	۱۴۵	۱۳۴۹
بیش از حد مرطوب	۱۰	۳۰۷/۵	۱۳۶۵	خشکسالی معمولی	۳	۱۲۸	۱۳۵۰
میانگین	۷	۱۸۸	۱۳۶۶	ترسالی معمولی	۸	۲۰۳/۵	۱۳۵۱
خشکسالی بسیار شدید	۱	۱۰۹/۸	۱۳۶۷	خشکسالی بسیار شدید	۱	۷۵	۱۳۵۲
خشکسالی شدید	۲	۱۱۹/۲	۱۳۶۸	میانگین	۷	۱۹۳	۱۳۵۳
خشکسالی معمولی	۳	۱۳۲	۱۳۶۹	ترسالی معمولی	۸	۲۰۷	۱۳۵۴
میانگین	۵	۱۵۷	۱۳۷۰	بیش از حد مرطوب	۱۰	۳۰۳	۱۳۵۵
ترسالی معمولی	۸	۲۱۸	۱۳۷۱	خیلی مرطوب	۹	۲۱۸/۵	۱۳۵۶
خیلی مرطوب	۹	۲۲۷	۱۳۷۲	میانگین	۶	۱۶۹	۱۳۵۷
میانگین	۷	۱۷۷	۱۳۷۳	میانگین	۵	۱۶۲/۸	۱۳۵۸
خشکسالی شدید	۲	۱۱۷	۱۳۷۴	بیش از حد مرطوب	۱۰	۲۲۷/۵	۱۳۵۹
خیلی مرطوب	۹	۲۲۳	۱۳۷۵	خشکسالی بسیار شدید	۱	۱۱۰/۹	۱۳۶۰
میانگین	۴	۱۴۶	۱۳۷۶	میانگین	۴	۱۴۳	۱۳۶۱
میانگین	۶	۱۶۳/۵	۱۳۷۷	خشکسالی معمولی	۳	۱۲۷	۱۳۶۲

۱۰. وفاخواه، مهدی. شناخت عوامل مؤثر در خشکسالی. کنفرانس خشکسالی کرمان، ۱۳۷۹.

11. Barry, R.G. and Chorley, R.J. Atmosphere Weather and Climate. Sixth edition. Routledge, 1996.

12. Gray, W.M. Strong Association Between West African Rainfall and U.S. Landfall of Intense Hurricane. Science 249, 1990. P.251-256.

13. Smith, Keith. Environmental Hazards. Routledge, 1992.

14. Gibbs, W.J. and Maher, J.V. Rainfall Deciles as Drought Indicators. Bureau of Meteorology Bulletin. No:48. Melbourne, Australia. 1967.

کارشناسی ارشد. دانشکده‌ی متابع طبیعی دانشگاه صنعتی اصفهان. ۱۳۷۹.  
۳. عباسی، لادن. بررسی و ارزیابی شاخص‌های شدت خشکسالی استان خوزستان در سال آبی ۱۳۷۹-۸۰، مجموعه مقالات اولین کنفرانس ملی بررسی راهکارهای مقابله با بحران آب، جلد اول، ۱۳۸۰.

۴. فرج زاده، منوچهر. «خشکسالی و روش‌های مطالعه‌ی آن». فصل نامه‌ی جنگل و مرتع. شماره‌ی ۳۲. ۱۳۷۵.

۵. فرج زاده، منوچهر. «خشکسالی در ایران» (با استفاده از برخی شاخص‌های آماری). مجله‌ی علمی پژوهشی دانشکده‌ی کشاورزی، سال ۱۳۷۶، شماره‌های ۱ و ۲.

۶. غیور، حسنعلی و مسعودیان، سیدابوالفضل. «بزرگی، گستره و فراوانی خشکسالی‌های ایران». فصل نامه‌ی تحقیقات جغرافیایی. شماره‌ی ۳۹۱. ۱۳۷۹.

