

## باز ساخت زمانی - فضایی خشکسالیها و ترسالیهای استان آذربایجان شرقی با استفاده از نمایه بارش قابل اعتماد

یوسف قویدل رحیمی\*

### چکیده

وقوع پدیده خشکسالی از واقعیت‌های مهم مناطق استان آذربایجان شرقی است که علل اصلی آن را می‌توان در نوسانات دوره‌های اقلیم از یک سو و عدم عبور توده هوای مرطوب و باران‌آور خصوصاً توده هوای مرطوب مدیترانه‌ای از سوی دیگر جستجو کرد. در این مطالعه داده‌های مربوط به بارش سالانه در یک دوره آماری ۴۳ ساله برای تعدادی از ایستگاه‌های استان آذربایجان شرقی برای تحلیل آماری و محاسبه سالهای مرطوب و خشک مورد استفاده قرار گرفته است. روش اصلی مورد استفاده در این پژوهش عبارت از نمایه بارش قابل اعتماد ( Dependable Rainfall = DR Index ) است. نتایج حاصل از این مطالعه حاکی از وقوع پدیده خشکسالی در همه ایستگاه‌های مورد مطالعه می‌باشد که با شدت و ضعف‌هایی توأم است.

واژه‌های کلیدی: نمایه بارش قابل اعتماد - تحلیل زمانی - فضایی - خشکسالی و ترسالی - آذربایجان شرقی

## مقدمه

سیل و خشکسالی به عنوان مهمترین پدیده‌های افراطی آب و هوایی ناشی از تغییرات یا به عبارت علمی‌تر، نوسانات عنصر اقلیمی بارش، محیط را به سوی بی‌ثباتی و ناپایداری سوق می‌دهند. مسئله خشکسالی مهمترین معضل اقلیمی در اغلب ممالک جهان، به ویژه ایران محسوب می‌شود که در هنگام وقوع، شدیداً بر منابع آب و متعاقب آن بر فعالیتهای کشاورزی، بهداشت، صنعت و سایر شئون زندگی تأثیرات بسیار منفی برجای می‌گذارد. از پیامدهای مهم خشکسالی می‌توان به پیشروی آبهای شور به سوی مخازن آب شیرین، مرگ آبزیان، کاهش توان خود پالایی رودها، انهدام پوشش گیاهی، افزایش امراض بیماریها، کاهش تولیدات کشاورزی، قحطی و مسایلی از این قبیل اشاره نمود. قرار گرفتن بیش از ۹۰ درصد مساحت کشور در منطقه خشک و کم آب جهان، کافی است تا دوره‌های خشکسالی و پیامدهای ناشی از آن را به عنوان یکی از دغدغه‌های اصلی سیاستمداران و برنامه‌ریزان کشور قرار دهد. گرچه در دوره‌های ترسالی نیز مردم گرفتار وقوع سیلاب و محاصره آبی (نمونه بارز سیل استان گلستان) هستند، اما خسارات اقتصادی، اجتماعی و جانی ناشی از خشکسالی از شدت و دامنه به مراتب وسیعتری برخوردار است. البته این امر مشکلی جهانی بوده و همان گونه که در منابع مختلف آمده است، در بین بلایای طبیعی تهدید کننده انسان و محیط زندگی او، خشکسالی، هم از نظر فراوانی وقوع و هم از نظر میزان خسارتهای مالی و حتی جانی (عمدتاً مرگ و میر انسان بر اثر قحطی در آفریقا و آمریکای جنوبی)، در رده اول قرار دارد (کنث، ۱۹۹۹).

تعاریف متفاوتی برای پدیده خشکسالی ارائه شده است که از جمله آنها می‌توان به تعریفهای «پالمر» و «الیور» اشاره کرد. به عقیده پالمر خشکسالی عبارت است از کمبود رطوبت مستمر و غیرطبیعی در یک دوره زمانی معین که معمولاً یک سال می‌باشد. در این تعریف واژه مستمر به تداوم حالت کمبود و واژه غیرطبیعی به انحراف شاخص مورد نظر از شرایط طبیعی یا میانگین اطلاق می‌شود. پالمر چهار ویژگی عمده خشکسالی را فراوانی، شدت (عمق)، وسعت و تداوم برمی‌شمارد (پالمر، ۱۹۶۵).

الیور (۱۹۸۷) در «فرهنگ اقلیم‌شناسی» خود خشکسالی را چنین تعریف کرده است: دوره ممتد خشکی هوا که فاقد بارندگی بوده یا با کاهش قابل توجه نزولات جوی همراه است و در مناطقی که غالباً دارای بارندگی اتفاقی و نامنظمی می‌باشند، بیشتر از دیگر رژیمهای اقلیمی به وقوع می‌پیوندد.

علیچانی و کاویانی (۱۳۷۸) نیز خشکسالی را عبارت از کاهش غیر منتظره بارش در مدتی معین در منطقه‌ای که لزوماً خشک نیست، می‌دانند. به عقیده نامبردگان، میزان کاهش بارش تا حدی است که روند عادی رشد گیاهی را در منطقه مختل می‌کند. بنابراین خشکسالی ویژگی دایمی منطقه نبوده و در هر رژیم آب و هوایی می‌تواند روی دهد. در فرهنگ هواشناسی نیز خشکسالی چنین تعریف شده است: «یک دوره با شرایط جوی خشک غیرعادی که در صورت استمرار موجب کمبود آب و بالمآل عدم تعادل چرخه آبشناسی می‌گردد».

خشکسالی بنا به ماهیت اثرات مختلفی که بر منابع و بخشهای مختلف از جمله بر کشاورزی و منابع آب می‌گذارد، توسط متخصصین رشته‌های مختلف مورد بررسی قرار می‌گیرد و براساس مطالعات علوم فوق‌الذکر به چهار نوع زیر طبقه‌بندی می‌شود:

- ۱ - خشکسالی کشاورزی: عدم کفایت رطوبت خاک برای رشد گیاهان به ویژه غلات،
- ۲ - خشکسالی هیدرولوژیکی: کاهش قابل ملاحظه در مقدار منابع آب سطحی و زیرزمینی است،

- ۳ - خشکسالی اقلیم شناختی: کاهش قابل توجه بارش نسبت به میانگین بلندمدت،
- ۴ - خشکسالی اقتصادی - اجتماعی (قحطی): گاه در برخی نواحی زمانی فرا می‌رسد که کاهش نزولات جوی (خشکسالی اقلیمی) به حدی می‌رسد که شدیداً منابع آب سطحی و زیرزمینی را کاهش می‌دهد (خشکسالی هیدرولوژیکی) و این امر موجب عدم دسترسی گیاهان و غلات به رطوبت مورد نیاز برای رشد می‌شود (خشکسالی زراعی). در چنین مواردی اصطلاحاً گفته می‌شود که منطقه با قحطی مواجه است (اسمیت، ۱۹۹۸) زیرا نتیجه فرآیند فوق‌الذکر ناکافی بودن غذا و آب وافت قابل توجه در بهداشت و رفاه عمومی جامعه است که جملگی از نشانه‌های ظهور پدیده شوم قحطی در یک مکان می‌باشند.

در عصر حاضر افزایش جمعیت و دشواریهای تأمین آب مصرفی در بخشهای بهداشت و درمان، غذا، صنایع و غیره از یک طرف و وقوع پدیده خشکسالی از طرف دیگر، همواره موجب تلاش و تحرک بیشتر انسان برای پیدا کردن راه‌حلهای مناسب تأمین و مصرف آب شده است. تکنیکهای آبیاری نوین از جمله آبیاری بارانی (تحت فشار)، قطره‌ای و غیره حاصل این تلاشها است. با تمام سعی و تلاشی که صورت گرفته و می‌گیرد و با همه پیشرفتهای علمی و فناوریهای جدید، به صراحت می‌توان اذعان نمود که انسان هنوز هم در مقابل نوسانهای بارش که بر حسب مورد موجب ظهور پدیده سیل یا خشکسالی

می‌شود، شدیداً آسیب‌پذیر است و بر همین اساس دانشمندان، به ویژه اقلیم‌شناسان در پی یافتن راه‌حلها و روشهایی هستند که بتوانند از طریق آنها وقوع چنین پدیده‌هایی را پیش‌بینی کنند و با هشدارهای به موقع، حتی‌المقدور از دامنه اثرات منفی آنها بکاهند یا در صورت امکان از وضعیت مورد انتظار به نفع جامعه انسانی استفاده نمایند. گاهی می‌توان با پیش‌بینی زمانی سیل، محیط را طوری آماده کرد که آب سیلاب موجب تغذیه سفره‌های آب زیرزمینی یا شست‌وشوی اراضی شود و موجب کاهش غلظت املاح آن گردد.

### پیشینه تحقیق

خشکسالی یکی از مهمترین و متداولترین تهدیدکنندگان زندگی انسان و موضوع بسیاری از کتب و نوشتجات از زمانهای دور بوده است (رائو و فولر، ۱۹۹۹). از میان منابع تاریخی و مذهبی کهن می‌توان کتاب تورات را نام برد که در آن به خشکسالی و قحطیهای مهم در سرزمین فلسطین اشاره شده است. در تورات از ۱۱ خشکسالی بسیار شدید و مستمر که با قحطی توأم بوده، نام برده شده است. علاوه بر آن، داستان حضرت یوسف در مصر در ۲۵۰۰ سال پیش به احتمال زیاد اولین و تنها مدرک مستند از وقوع خشکسالیهای شدید و پیش‌بینی و روشهای تعدیل اثرات آن است که در قرآن کریم در سوره یوسف نیز بدان اشاره شده است.

خشکسالی در ایران باستان نیز حادث گردیده که می‌توان از میان مدارک موجود، به کتیبه بیستون اشاره کرد که به دستور داریوش اول در زمان هخامنشیان نوشته شده است. در اوستا نیز اشاره‌ای به موضوع خشکسالی به عمل آمده است.

نظر به اهمیت بسیار زیاد خشکسالی، این پدیده اقلیم‌شناختی توسط پژوهشگران علوم مختلف و با استفاده از روشهای گوناگونی که هر محقق آن را با توجه به اهداف و نیازهای تخصصی خود به کار برده، مورد مطالعه قرار گرفته است. از این میان می‌توان به مطالعات انجام شده توسط اکولوژیستها، متخصصان اقلیم‌شناسی کشاورزی، هیدرولوژیستها و جغرافیدانان (آب و هواشناسان) اشاره نمود.

در روشهای مطالعه خشکسالی به منظور تفکیک دوره‌های مرطوب از خشک، عموماً از عناصر اقلیمی متعددی از جمله بارش، دما، تبخیر، رطوبت خاک، رطوبت مطلق، رطوبت نسبی و غیره استفاده می‌شود که هر یک از روشها و شاخصها در مقاطع زمانی یا نواحی جغرافیایی مختلف دارای مزایا و محدودیتهایی هستند. هر چند عنصر دما نقش مهمی در میزان تبخیر یک مکان جغرافیایی ایفا می‌کند، اما باید توجه داشت که عنصر اصلی و

عمده در وقوع خشکسالی، کاهش بارش از حد میانگین بلندمدت ایستگاه یا حوضه است. با تکیه بر عنصر بارش می‌توان به تعیین و تفکیک دوره‌های مرطوب و خشک در مقاطع زمانی مختلف اقدام نمود. لذا در اغلب مطالعات و تحقیقات انجام گرفته از سال ۱۹۹۰ تا سال ۲۰۰۱ در مناطق مختلف آمریکا برای تعیین دوره‌های خشک و مرطوب فقط از عنصر بارش استفاده شده است. علت تأکید بیش از حد به عنصر بارش در دو علت اساسی خلاصه می‌شود:

۱ - عدم نوسان یا تغییر بسیار کم عناصر اقلیمی مؤثر بر خشکسالی در طول زمان، به ویژه در مناطقی که تأثیر دما بر تبخیر به حداقل می‌رسد (مناطق سرد)، و وابستگی اثر دما بر خشکسالی، چرا که اگر باران نیارد آبی نیز موجود نخواهد بود که بر اثر دما تبخیر شود.

۲ - زمانی می‌توان صحبت از ماه، فصل یا سال خشک نمود که میزان بارندگی در آن مقاطع زمانی کمتر از میانگین درازمدت باشد. در واقع نوسان مثبت یا منفی قابل توجه در میزان بارندگی است که دوره‌های مرطوب یا خشک را به وجود می‌آورد (گرین، ۲۰۰۲).

«چودری» و «دندکر» (۱۹۸۹) با تکیه بر عنصر بارش و از طریق شاخص استاندارد و سپس یا استفاده از طبقه‌بندی شدت دوره‌های خشک و مرطوب، به مطالعه بارشهای موسمی هند پرداخته‌اند. روش آنها توسط محققین دیگر در نواحی اقلیمی مختلف مورد استفاده قرار گرفته است؛ و همان گونه که آگنیو نیز اظهار می‌دارد، اساس روش Standardized Precipitations Index SPI بر اصول کارهای انجام گرفته توسط چودری و دندکر استوار است و فقط در آستانه‌ها و طبقه‌بندی شدت دوره‌های خشک و مرطوب و استفاده از توزیع گاما، توسط «مک‌کی» و «هایس» تغییراتی در آن انجام گرفته است.

در میان مطالعات به عمل آمده در خصوص خشکسالیها از شاخصهای متعددی برای تعیین و طبقه‌بندی خشکسالی استفاده شده است. از جمله آنها می‌توان به شاخصهای شدت خشکسالی، ترسالی و استاندارد پالمر، شاخص احیای خشکسالی، شاخص بارش قابل اعتماد، شاخص تأمین آب سطحی، شاخص پالفی، شاخص SPI، شاخص نیچه، نمایه کیچ - بیرام، شاخص بارش استاندارد مک‌کال و شاخص بارش ملی اشاره کرد.

«شیان» و «دانری» (۱۹۹۷) در تحقیقی که به منظور بررسی دوره‌های مرطوب و خشک ناحیه پامپاس آرژانتین انجام داده‌اند، از روشی استفاده کرده‌اند که متناسب با اهداف مورد نظر در اقلیم‌شناسی کشاورزی بوده است. آنها با استفاده از شاخص شدت خشکسالی و ترسالی پالمر به تعیین و تفکیک ماههای خشک و مرطوب پرداخته‌اند. این مطالعه با تکیه بر داده‌های ۷۸ ساله عنصر بارش انجام گرفته و در آن خشکیهای شدید با دوره بازگشت

۲۰ ساله و دوره‌های شدیداً مرطوب با دوره بازگشت ۵۰ ساله مورد محاسبه قرار گرفته است.

« بازوهیر » و « الجوهانی » (۱۹۹۷) نیز عنصر بارش را ملاک تفکیک ماه مرطوب از ماه خشک قرار داده و معتقدند که هر گونه بارش ولو به میزان بسیار ناچیز، نشانگر ماه مرطوب است و ماه بدون بارندگی را ماه خشک محسوب می‌کنند. آنها پس از تعیین ماههای خشک و مرطوب و محاسبه فراوانی و توالی وقوع این ماهها، با استفاده از نمودار نیمه لگاریتمی ورگرسیون خطی، همبستگی موجود بین دوره‌های مرطوب و خشک را با توالی آنها و نیز میزان تأثیرگذاری متغیرهای مستقل بر وابسته را مورد بررسی قرار داده و سپس به پیش‌بینی دوره های آبی خشک و مرطوب در عربستان مبادرت ورزیده‌اند.

نظر بر این که کشور ایران نیز یکی از کشورهای مواجه با خطر خشکسالی است، مطالعات متعددی در این رابطه انجام گرفته و هر یک از آنها با جنبه و هدفی خاص خشکسالی را مورد بررسی قرار داده‌اند. در این پژوهش بنا به ماهیت و اهمیت عنصر بارش، این عنصر اقلیمی مبنای مطالعه قرار گرفته است.

فرج زاده و همکاران (۱۳۷۴) با استفاده از روشهای متعددی که تماماً بر استفاده از عنصر بارش متکی بوده، پدیده خشکسالی در ایران را با عنایت به تعیین ویژگیهای آماری آن از جمله وسعت، شدت، فراوانی و تداوم زمانی مطالعه کرده‌اند.

خوش‌اخلاق (۱۳۷۷) با استفاده از روش تجزیه و تحلیل سینوپتیکی و با تأکید بر عنصر بارش، به مطالعه دوره‌های خشک و مرطوب در مقاطع زمانی مختلف برای ایران اقدام نموده و پس از تعیین آنها، خشکسالیهای فراگیر ایران را بر روی نقشه ترسیم و از نقطه نظر سینوپتیکی مورد تجزیه و تحلیل قرار داده است.

از مطالعات انجام گرفته به منظور تعیین فصول مرطوب و خشک در ایران می‌توان تحقیق زنده یاد نیشابوری (۱۳۶۵) را ذکر کرد. نامبرده با استفاده از روشهای تجربی مورد استفاده آمبرژه، بانویل و گوسن و انجام پاره‌ای تغییرات در آنها به منظور سازگار کردن معادلات با ویژگیهای جغرافیایی ایران، اقدام به شناسایی و تفکیک فصول مرطوب و خشک کرده است. وی در تحقیق خود روی اهداف اکولوژیکی را تأکید کرده و از عناصر اقلیمی دیگری نیز در کنار عنصر بارش استفاده نموده است.

شادروان موحدانش و همکاران (۱۳۷۷) آستانه ۱۰ میلیمتر بارندگی را به عنوان حد فاصل ماه خشک و مرطوب معرفی کرده و ماههای خشک و مرطوب شمال غرب ایران را براساس آن تعیین نموده است. انتخاب شاخص قراردادی ۱۰ میلی‌متر برای تفکیک

ماه‌های خشک و مرطوب (که رطوبت مؤثر خاک برای رشد نباتات است)، حاکی از توجه به هدف آگروکلیمایی این شاخص دارد. در مطالعه مذکور پس از تعیین ماه‌های مرطوب و خشک، فراوانی و توألی آنها تعیین گردیده و همبستگی بین دوره‌های خشک و مرطوب با توألی و فراوانی وقوع آنها از طریق نمودارهای لگاریتمی مورد بررسی قرار داده شده است؛ و در نهایت براساس فراوانی ماه‌های خشک و مرطوب، نوعی طبقه‌بندی از ایستگاه‌های مورد مطالعه به عمل آمده است.

ساری صراف و قویدل رحیمی (۱۳۸۰) نیز ماه‌های خشک و مرطوب ایستگاه‌هایی از حوضه آبریز دریاچه ارومیه را بررسی نموده‌اند. روش مورد استفاده در مطالعه مذکور روش بازوهیر و الجوهانی است که با اندکی تغییر و افزودن بعضی جداول همراه می‌باشد و مهمترین تغییر را می‌توان در شاخص تفکیک ماه خشک از ماه مرطوب دانست. برخلاف بازوهیر و الجوهانی که وجود هر مقدار بارندگی را ماه مرطوب و فقدان آن را ماه خشک محسوب نموده‌اند، نامبردگان از تقسیم مقدار بارش کل ماه‌های ایستگاه بر تعداد ماه‌های موجود در دوره آماری عددی را به دست آورده و آن را ملاک تفکیک ماه مرطوب از ماه خشک قرار داده‌اند (این شاخص برای کل ماه‌های سال یک ایستگاه یکسان بوده است). پس از تعیین آستانه ماه‌های خشک و مرطوب، فراوانی وقوع و توألی ماه‌های تر و خشک و تعیین درجه همبستگی ماه‌های خشک و مرطوب با فراوانی و توألی آنها و نیز همبستگی قوی منفی (معکوس) بین فراوانی و توألی وقوع ماه‌های خشک و مرطوب در حوضه مورد مطالعه به دست آمده است. در مطالعه مذکور که با استفاده از آمار ۳۸ ساله عنصر بارش انجام گرفته است، خشکترین و مرطوبترین ماهها و فصول و مقادیر حداقل و حداکثر بارش برای هر ایستگاه و کل حوضه محاسبه شده و نهایتاً براساس وضعیت ایستگاهها از نظر داشتن ماه‌های خشک و مرطوب یک تقسیم‌بندی از ایستگاه‌های مورد مطالعه به عمل آمده است.

ساری صراف و قویدل رحیمی (۱۳۸۰) در مطالعه دیگری ویژگیهای فضایی و زمانی خشکسالی در حوضه آبریز دریاچه ارومیه را با استفاده از چندین روش آماری مورد بررسی قرار داده‌اند. در تحقیق مذکور روند بارش در حوضه آبریز دریاچه ارومیه تنها با بهره‌گیری از عنصر بارش و با استفاده از نمودارهای نوسانی بارش و میانگین متحرک، مطالعه شده است. نتیجه این مطالعه تعیین ویژگیهای زمانی و مکانی خشکسالی و تعیین روند بارش ایستگاه‌های حوضه آبریز دریاچه ارومیه بوده است.

قویدل رحیمی (۱۳۸۱) در مطالعه‌ای با استفاده از روش بارش استاندارد شده Z و مبنای قرار دادن آن به عنوان شاخص تفکیک ماههای مرطوب و خشک به بررسی دوره‌های مرطوب و خشک در آذربایجان شرقی اقدام نموده است. در مطالعه مذکور دوره‌های مرطوب و خشک، علاوه بر مقطع فصلی، در مقاطع ماهانه و سالانه نیز بررسی شده و با استفاده از نمایه SPI ویژگی‌های زمانی و مکانی، و نیز خصوصیات اصلی دوره‌های مرطوب و خشک مانند شدت، تداوم، فراوانی و وسعت (اگرچه) مورد بررسی و محاسبه قرار گرفته‌اند و در نهایت براساس نتایج حاصله یک تقسیم‌بندی از ایستگاههای مورد مطالعه به عمل آمده است.

جهانبخش اصل و قویدل رحیمی (۱۳۸۱) در مطالعه‌ای ویژگی‌های ماههای مرطوب و خشک تعدادی از ایستگاههای استان آذربایجان شرقی را با استفاده از نمایه SPI و روش تحلیل واریانس مورد مطالعه قرار داده و همبستگی موجود بین فراوانی وقوع و طول دوره‌های مرطوب و خشک را با استفاده از روش تحلیل رگرسیون نشان داده‌اند. در مطالعه مذکور که با استفاده از آمار ۴۱ ساله عنصر بارش انجام گرفته است، خشکترین و مرطوبترین ماهها و فصول و مقادیر حداقل و حداکثر بارش برای هر ایستگاه و کل استان آذربایجان شرقی مورد محاسبه قرار گرفته و نهایتاً براساس وضعیت ایستگاهها از نظر داشتن ماههای خشک و مرطوب، یک تقسیم‌بندی از ایستگاههای مورد مطالعه به عمل آمده است.

در این تحقیق با استفاده از روشی جدید (نمایه بارش قابل اعتماد که شاخصی با تأکید بر آب و هواشناسی کشاورزی است) اقدام به تعیین سالهای خشک و مرطوب ایستگاههایی از استان آذربایجان شرقی و ویژگیهای آنها شده است.

## مواد و روشها

داده‌های مربوط به مشاهدات بارش سالانه شش ایستگاه سینوپتیک استان آذربایجان شرقی در دوره آماری ۴۳ ساله (از سال ۱۹۶۰ تا سال ۲۰۰۲ میلادی) برای این مطالعه انتخاب شده است. توزیع مکانی ایستگاههای مورد مطالعه در پهنه جغرافیایی آذربایجان شرقی در نقشه شماره ۱ قابل مشاهده است. بعد از مراحل آزمایش صحت داده‌ها (شامل آزمونهای تی، اف و کی دو) و آزمون ناپارامتری ران تست (Run Test) یا آزمون توالی و اطمینان از صحت داده‌ها، اقدام به داده پردازی و استخراج پارامترها و خصوصیات آماری داده‌های بارش هر یک از ایستگاهها شده است. به منظور تعیین و تفکیک سالهای مرطوب



و خشک، از نمایه اقلیمی بارش قابل اعتماد DR استفاده شده است که معادله آن به شرح ذیل می‌باشد:

$$DR = \sqrt[n]{p_1 \times p_2 \times p_3 \dots} \times \left(\frac{8}{10}\right) \quad (۱)$$

در معادله فوق:

DR بارش قابل اعتماد به میلی‌متر،  
 $\frac{8}{10}$  ضریب ثابت معادله،  
 P بارش سال مفروض به میلی‌متر،

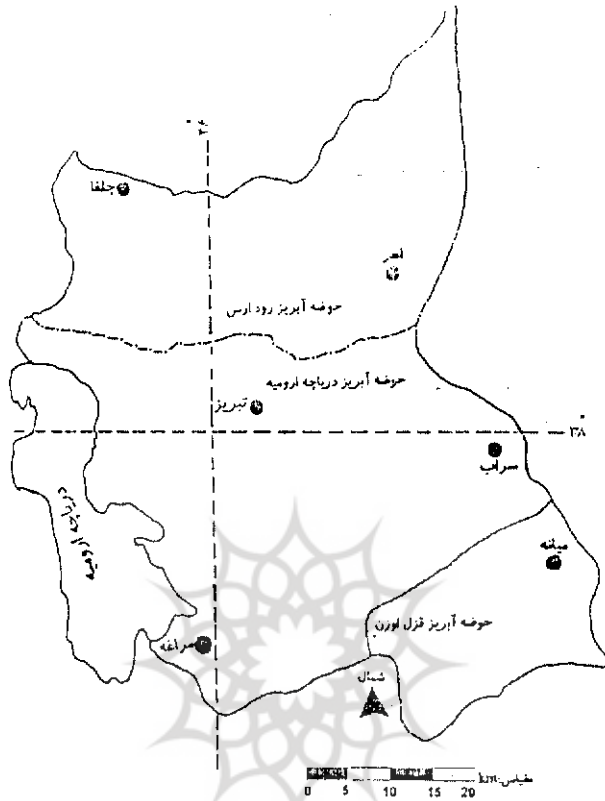
و n تعداد مشاهدات بارش سالانه (طول دوره آماری) می‌باشند.

نمایه بارش قابل اعتماد را می‌توان به عنوان ۸۰٪ از بارش میانگین (هندسی) معرفی کرد (پوپوف، ۲۰۰۲). پوپوف مزیت استفاده از میانگین هندسی به جای میانگینهای رایج دیگر را در این می‌داند که در این نوع میانگین، مقادیر انتهایی (حداکثرها و حداقلهای بارش) که میانگینهای دیگر را شدیداً متأثر کرده و موجب گمراهی در استخراج نتایج به دست آمده می‌شوند، اهمیت چندانی نداشته ولی به مقادیر بارش کمتر که مولد خشکسالیها هستند اهمیت زیادی داده می‌شود. بعد از محاسبه نمایه تفکیک سالهای مرطوب و خشک برای هر یک از ایستگاهها، سالهای مذکور در جدول شماره ۲ تعیین شده است.

مراحل ایجاد پایگاه داده‌ها و ترسیم نمودارها با استفاده از نرم افزار EXCEL XP، مرحله آزمونهای آماری تی‌تست، اف‌تست، تست کی دو و جرم مضاعف با استفاده از DATA TESTER (که نرم افزار استاندارد سازمان هواشناسی جهانی برای تعیین صحت داده‌های هواشناسی و اقلیم‌شناسی است) و داده پردازی این مطالعه با استفاده از نرم‌افزارهای I NSTAT PLUS و MATRIXER انجام گرفته است.

### تحلیل ویژگیهای آماری بارش

داده‌های بارش سالانه تعدادی از ایستگاههای استان آذربایجان شرقی شامل تبریز، اهر، مراغه، میانه، سراب و جلفا (مشخصات جغرافیایی آنها در جدول ۱ و توزیع فضایی آنها در پهنه آذربایجان شرقی در نقشه ۱ قابل مشاهده است)، مورد تجزیه و تحلیل آماری قرار داده شده و نتایج حاصله در جدول ۲ درج گردیده است.



نقشه ۱- توزیع فضایی ایستگاههای مورد مطالعه در سطح استان آذربایجان شرقی

جدول ۱- مشخصات ایستگاههای مورد مطالعه استان آذربایجان شرقی

ردیف	نام ایستگاه:	نوع ایستگاه	طول جغرافیایی (درجه)	عرض جغرافیایی (درجه)	نام حوضد ابریز اصلی	ارتفاع (متر)
۱	اهر	سینوپتیک	۴۷°۰۳	۳۸°۲۶	رود آرس	۱۳۹۰
۲	تبریز	سینوپتیک	۴۶°۱۷	۳۸°۰۵	دریاچه ارومیه	۱۳۶۱
۳	جلفا	سینوپتیک	۴۵°۴۰	۳۸°۴۵	رود آرس	۷۳۶
۴	سراب	سینوپتیک	۴۷°۳۲	۳۷°۵۶	دریاچه ارومیه	۱۶۸۲
۵	مراغه	سینوپتیک	۴۶°۱۶	۳۷°۲۴	دریاچه ارومیه	۱۴۷۶
۶	میانه	سینوپتیک	۴۷°۴۲	۳۷°۲۰	رود قزل اوزن	۱۱۱۰

جدول ۲- ویژگیهای آماری بارش ایستگاههای استان آذربایجان شرقی (۱۹۶۰ تا ۲۰۰۲)

ایستگاه	چولگی	دامنه	بیشینه	کمینه	میانه	انحراف معیار	میانگین	درصد تغییر پذیری
تبریز	/۸	۴۰۰	۵۴۸	۱۴۸	۲۷۸	۸۶/۵	۲۹۱/۸	۲۹/۶
اهر	/۷	۴۱۶	۵۵۴	۱۳۹	۲۹۳	۹۰/۲	۳۱۰/۳	۲۹
مراغه	/۱	۳۳۲	۵۰۸	۱۷۵	۳۲۰	۸۸/۳	۳۳۶/۳	۲۶/۳
میانه	/۳	۳۹۵	۴۶۶	۷۰/۳	۲۶۷	۸۹/۸	۲۷۳/۵	۳۲/۸
سراب	۱/۹	۵۰۴	۶۳۰	۱۲۶	۲۴۱	۹۱/۶	۲۵۴/۵	۲۶
جلفا	۱/۲	۵۰۱	۵۹۴	۹۳/۸	۲۴۲	۱۰۰/۴	۲۵۱/۶	۴۰

مهمترین نتایج حاصل از تحلیل آماری بارش (جدول ۲) ایستگاههای مورد مطالعه را می توان به شرح ذیل خلاصه کرد:

- ۱- مراغه بالاترین و جلفا کمترین متوسط بارش بلندمدت را در بین ایستگاههای مورد مطالعه دارا می باشد.
- ۲- ایستگاه تبریز دارای کمترین و ایستگاه جلفا دارای بیشترین مقدار انحراف معیار بارش در بین ایستگاهها هستند.
- ۳- مقادیر انحراف معیار و تغییرپذیری بارش حکایت از ثبات بارندگی سالانه در ایستگاه مراغه و بی ثباتی بارش در ایستگاههای دیگر به ویژه ایستگاههای جلفا و سراب دارد.
- ۴- در بین ایستگاههای مورد مطالعه بیشترین مقدار چولگی بارش در ایستگاههای سراب و جلفا و کمترین آن در ایستگاه مراغه محاسبه شد که این امر نشان از تقارن بارشهای سالانه ایستگاه مراغه و عدم تقارن شدید بارش سالانه ایستگاههای دیگر، به ویژه سراب و جلفا دارد.

### باز ساخت زمانی - فضایی خشکسالیها و ترسالیهای استان آذربایجان

در مرحله دیگری از این مطالعه با استفاده از نمایه بارش قابل اعتماد، اقدام به بازساخت زمانی - فضایی خشکسالیها و ترسالیهای ایستگاههای مورد مطالعه شده است. در معادله مورد استفاده، از بین سه نوع میانگین آماری، از میانگین هندسی برای محاسبه سالهای

مرطوب و خشک استفاده شده است. علت این امر را می توان از طرفی در اغراق آمیز بودن میانگین حسابی، گمراه کننده بودن مقادیر میانگین همساز (هارمونیک) و مزیت میانگین هندسی دانست. از طرف دیگر علت بهره گیری از این روش را می توان در فلسفه و هدف خاص شاخص که محاسبه مقدار بارش قابل اعتماد برای تأمین آب برای کشاورزی و دیگر نیازهای آبی است، جستجو کرد.

میانگینهای آماری مختلف و نیز نمایه بارش قابل اعتماد هر یک از ایستگاههای مورد مطالعه، محاسبه و در جدول ۳ درج گردیده است.

جدول ۳ - میانگینهای آماری و نمایه بارش قابل اعتماد مورد محاسبه برای ایستگاههای مورد مطالعه

عامل ایستگاه	میانگین حسابی	میانگین هندسی	میانگین همساز	نمایه بارش قابل اعتماد (DR)
تبریز	۲۹۱/۸	۲۸۰	۲۶۸/۸	۲۲۴
اهر	۳۱۰/۳	۲۹۸	۲۸۵/۷	۲۳۷/۹
مراغه	۳۳۶/۳	۳۲۴/۶	۳۱۲/۵	۲۵۹/۲
میانه	۲۷۳/۵	۲۵۸	۲۳۹/۷	۲۰۵/۶
سراب	۲۵۴/۵	۲۴۱/۵	۲۳۰/۲	۱۹۳/۲
جلفا	۲۵۱/۶	۲۳۴/۲	۲۱۸/۲	۱۸۷/۲

بعد از تعیین مقادیر مربوط به نمایه بارش قابل اعتماد، سالهای مرطوب و خشکسالیهای هر ایستگاه تعیین و در جدول شماره ۴ درج شده است.

جدول (۳): جدول تعیین وضعیت بارش ایستگاههای استان آذربایجان شرقی با استفاده از نمایه بارش قابل اعتماد.

سال	مهر	وضعیت	مهر	وضعیت	مهر	وضعیت	مهر	وضعیت	مهر	وضعیت		
1960	248.92		253.4		281.7		212.9		203.4	213.9		
1961	189.6	خفگی	208.1	خفگی	231.3	خفگی	174.8	خفگی	167	خفگی	175.6	
1962	300.6		317.8		274.4		266.9		255		268.2	
1963	347.6		454.2		347.6		465.5		444.6		467.6	
1964	360.1		285.4		287.4		408.4		390.1		410.3	
1965	428.5		409.4		298		337.4		372.9		292	
1966	324.4		400.5		327.8		340		254		213.4	
1967	291.6		333.2		452.7		291.1		316.6		260.9	
1968	484.9		395.6		481.9		310.8		273.1		170.4	
1969	413.4		510.2		484.7		464.4		278.2		594.4	
1970	236.1		197.7	خفگی	265.6		237.8		126.4	خفگی	180.8	خفگی
1971	335.8		243.1		319.9		208.2		290.9		304	
1972	353.0		310.8		423		146.3	خفگی	305.4		321.2	
1973	268.5		210.4	خفگی	210	خفگی	70.3	خفگی	246.8		205.2	
1974	307.2		254.4		342		173.8	خفگی	174.2	خفگی	306.5	
1975	218.2	خفگی	138.7	خفگی	285.4		200	خفگی	236		157.5	خفگی
1976	333.4		420.4		315.8		299.9		230.2		264	
1977	359.7		367.2		476		185	خفگی	225.7		364.5	
1978	306.5		294.3		329.3		333		348		282.5	
1979	241.2		381		289.7		219		198.5		241.5	
1980	251.0		278		301.1		227.6		168	خفگی	213	
1981	402.8		402		203.5	خفگی	365.3		245.5		455.5	
1982	380.1		512		456.2		344.8		629.9		346.4	
1983	148.1	خفگی	248		310.5		170.6	خفگی	163	خفگی	176	خفگی
1984	265.5		270.8		440.6		240.6		229.9		341.5	
1985	34.4		254.3		385.2		212.8		203.3		213.8	
1986	284.9		353.3		403.2		267.3		250.9		268.5	
1987	344.6		280.1		415.8		236.7		196.6	خفگی	292	
1988	252.8		310.5		418.4		441.6		224.2		230.1	
1989	191.2	خفگی	290.2		231.6	خفگی	226		127	خفگی	174.1	خفگی
1990	148.0	خفگی	171.6	خفگی	216.5	خفگی	289.4		151.6	خفگی	135	خفگی
1991	249.2		315.2		368.3		359.2		195.7		227.2	
1992	277.8		300		357.7		278.4		240.7		253.1	
1993	362.6		411.3		507.9		426		306.0		249.9	
1994	374.3		340.2		433.5		306.1		263.7		273.0	
1995	175.5	خفگی	251		357		161.6	خفگی	260.7		157.0	خفگی
1996	251.5		293.0		407.8		256.8		400.6		93.8	خفگی
1997	192.9	خفگی	284.8		280.6		295.3		248.2		140.5	خفگی
1998	233.8		261.7		270.2		312.4		222.1		131.9	خفگی
1999	220.0	خفگی	335.7		184.7	خفگی	167.8	خفگی	236.0		220.9	
2000	200.9	خفگی	242.7		175.2	خفگی	271.3		201.7		129.1	خفگی
2001	201.6	خفگی	185.5	خفگی	282.4		211.0		179.7	خفگی	152.6	خفگی
2002	308.7		264.4		318.9		349.0		253.8		252.0	

با توجه به جدول ۴ ویژگیهای زمانی و فضایی اصلی و مهم ایستگاههای آذربایجان شرقی را که با توجه به نمایه بارش قابل اعتماد (DR) مورد محاسبه قرار گرفته اند، می توان به شرح ذیل عنوان نمود:

با توجه به جدول ۴ ویژگیهای زمانی و فضایی اصلی و مهم ایستگاههای مورد مطالعه در استان آذربایجان شرقی را که با توجه به نمایه بارش قابل اعتماد مورد محاسبه قرار گرفته‌اند، می‌توان به شرح ذیل عنوان نمود:

۱ - از نظر توزیع فراوانی فضایی سالهای خشک و مرطوب، ایستگاههای جلفا (۱۳) بار خشکسالی) و تبریز (۱۰ بار خشکسالی) دارای بیشترین تعداد و ایستگاههای اهر با ۳۷ سال ترسالی و مراغه با ۳۶ سال بدون خشکسالی دارای بیشترین تعداد سالهای مرطوب در استان آذربایجان شرقی می‌باشند.

۲ - متوالی‌ترین دوره خشکسالی نیز دو دوره مستمر ۴ ساله در ایستگاههای جلفا و سراب مشاهده می‌شود.

۳ - در فراگیرترین دوره ترسالیهای متوالی ایستگاههای استان یک توالی ۶ ساله از سال ۱۹۶۲ تا ۱۹۶۷ ثبت شده است.

۴ - متوالی‌ترین دوره ترسالی ایستگاهها با ۱۳ بار ترسالی مستمر در ایستگاههای تبریز و اهر قابل تشخیص است.

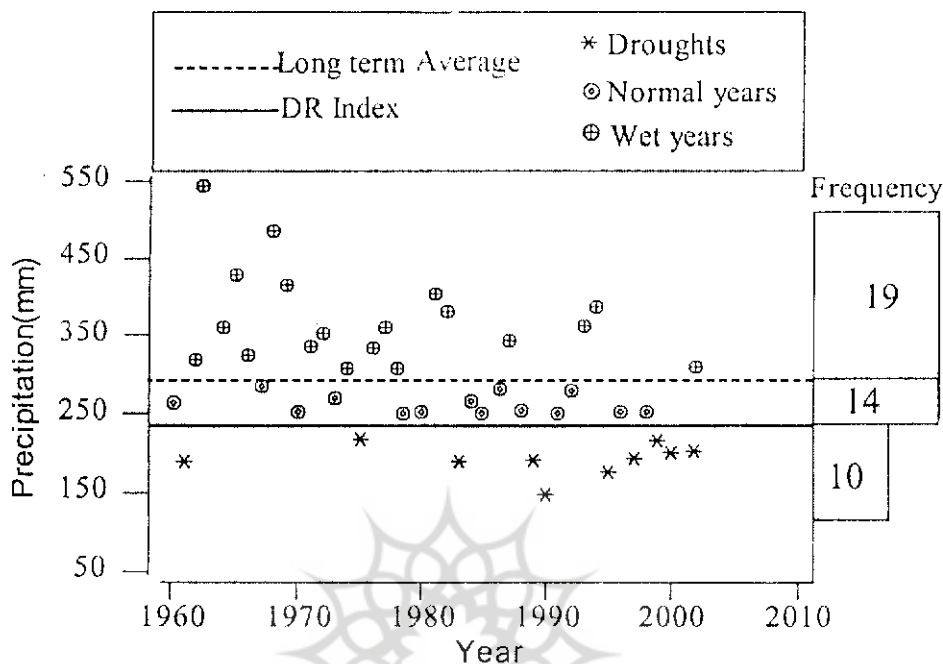
۵ - فراگیرترین خشکسالی ایستگاههای استان آذربایجان شرقی نیز در سالهای ۱۹۶۱ و ۱۹۹۰ مورد محاسبه قرار گرفت.

برای تعیین وضعیت سالهای خشک و مرطوب از جداول توزیع فراوانی استفاده شده که نمودار ایستگاه تبریز به عنوان نمونه در شکل ۱ ارائه شده است.

## نتیجه‌گیری

نمایه بارش قابل اعتماد شاخص خوبی برای اندازه‌گیری حداقل نیازهای آبی یک حوضه یا یک محدوده جغرافیایی، به خصوص از نظر کشاورزی است. بارش کمتر از مقدار شاخص، حوضه را از لحاظ تأمین آب دچار کمبود و مشکل می‌کند. در مناطقی که مقدار بارش تا صفر میلیمتر کاهش می‌یابد (در مقاطع روزانه، هفتگی، ماهانه و فصلی، نمی‌توان از شاخص مذکور استفاده نمود.

علی‌رغم تواناییهای انکارناپذیر و بسیار مطلوبی که نمایه بارش قابل اعتماد دارا می‌باشد، این نمایه قادر به طبقه‌بندی کامل شدت دوره‌های مرطوب و خشک نیست و این امر بزرگترین محدودیت و عیب شاخص مذکور، به ویژه در مناطق خشک و نیمه خشک می‌باشد.



شکل ۱- نمودار تعیین خشکسالیها و ترسالیهای ایستگاه تبریز با استفاده از نمایه بارش قابل اعتماد

در باز ساخت زمانی و فضایی خشکسالیها و ترسالیهای استان آذربایجان شرقی که با استفاده از نمایه بارش قابل اعتماد انجام گرفته، وجود چندین دوره خشکسالی در ایستگاههای مورد مطالعه در طول دوره آماری مشاهده می شود که این امر به نحوی بیانگر پیشینه تاریخی خشکسالیها در استان آذربایجان شرقی است .

با توجه به کمتر بودن میزان بارش مورد محاسبه از طریق نمایه بارش قابل اعتماد، در مقایسه با میانگین بارش بلندمدت ایستگاههای مورد مطالعه یا مقادیر محاسبه شده از طریق دیگر نمایه های اقلیمی تعیین دوره های مرطوب و خشک، می توان نتیجه گرفت که از نظر شدت، خشکسالیهای برآورد شده از طریق نمایه بارش قابل اعتماد بسیار شدیدتر از خشکسالیهای برآورد شده به وسیله شاخصهای دیگر تعیین خشکسالی است .

وجود دوره های خشکسالی بسیار شدید (چون آستانه خشکسالی عدد بزرگی نیست لذا خشکسالی شدید خواهد بود) در استان آذربایجان شرقی که با استفاده از نمایه بارش قابل اعتماد در این تحقیق مورد محاسبه قرار گرفته، بیانگر امکان وقوع مجدد آنها (خشکسالیها و ترسالیها نیز مانند دیگر سریهای زمانی دارای ویژگی دوره بازگشت یا وقوع مجدد هستند)

در سالهای آتی است. با عنایت به مطلب فوق و با در نظر گرفتن افزایش جمعیت و تنوعات آن، از جمله افزایش نیاز مصرف آب در آینده، بایستی موضوع وقوع خشکسالیها و ترسالیها را به عنوان موضوع مهم و درخور توجه ویژه از نظر راهبردهای مدیریت بحران محسوب نمود. عبور از چنین بحرانهایی مستلزم پایش دقیق و مدیریت کارآمد منابع آب خصوصاً هنگام بروز خشکسالی (مدیریت خشکسالی) است .



پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی  
پرتال جامع علوم انسانی



## منابع و ماخذ

### الف - منابع فارسی

- خوش اخلاق، ف. (۱۳۷۷)؛ تحقیق در خشکسالیهای فراگیر ایران با استفاده از تحلیل‌های سینوپتیکی، پایان‌نامه دکتری جغرافیای طبیعی، دانشگاه تبریز.
- ذوالفقاری، حسن، ع. موحد دانش و ب. ساری صراف (۱۳۷۷)؛ «بررسی دوره‌های مرطوب و خشک در شمال غرب ایران»، دانش کشاورزی، نشریه دانشکده کشاورزی دانشگاه تبریز، جلد ۸، شماره‌های ۱ و ۲: ۱۳۹-۱۱۷.
- علیجانی، بهلول و م. کاویانی (۱۳۷۸)؛ مبانی آب و هواشناسی، تهران: انتشارات سمت، چاپ چهارم.
- فرج زاده، م و ع. موحد دانش و ه. قایمی (۱۳۷۴)؛ «خشکسالی در ایران»، دانش کشاورزی، نشریه دانشکده کشاورزی، دانشگاه تبریز، جلد ۵، شماره‌های ۱ و ۲: ۳۱-۵۲.
- قویدل رحیمی، یوسف (۱۳۸۱)؛ تجزیه و تحلیل نوسانات بارش و محاسبه دوره‌های مرطوب و خشک در اذربایجان شرقی، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، گروه جغرافیای طبیعی، دانشگاه تبریز.
- قویدل رحیمی، یوسف و بهروز ساری صراف (۱۳۸۱)؛ «تجزیه و تحلیل مکانی - زمانی خشکسالی در حوضه آبریز دریاچه ارومیه»، فضای جغرافیایی، شماره ۴: ۱۷-۲۷.
- قویدل رحیمی، یوسف و بهروز ساری صراف (۱۳۸۰)؛ «مطالعه توزیع و روند ماه‌های مرطوب و خشک حوضه آبریز دریاچه ارومیه»، بولتن علمی مرکز ملی اقلیم‌شناسی، جلد اول، شماره ۸: ۳۲-۲۳.
- قویدل رحیمی، یوسف و سعید جهانبخش اصل (۱۳۸۲)؛ «تحلیل توزیع فضایی دوره‌های مرطوب و خشک ایستگاه‌های حوضه آبریز دریاچه ارومیه»، فضای جغرافیایی، شماره ۵: ۱۷-۲۷.

□ نیشابوری، ا. (۱۳۶۵)؛ « روشی جدید برای تشخیص و تعیین حدود فصل خشک »، مجموعه مقالات سمینار بین‌المللی جغرافیا، دانشگاه فردوسی مشهد: انتشارات آستان قدس رضوی .

### ب - منابع خارجی

□ Agnew, C.T. (1999). "Using the SPI to identify drought", *Drought Network News*. 12(1):1-15.

□ Bazhair, A.S; A.Algohani (1997). "Determination of monthly wet and dry periods in Saudi Arabia", *International Journal of Climatology*, 17(3): 311-303.

□ Chowdhury, A; M. Dandeker (1989). "Variability in drought incidence over India", *A Statistical Approach*. 40(2): 207-214.

□ Green, S(2002). "Uncertainty analysis of satellite rainfall algorithms over the Tropical Pacific", *Journal of Geophysical Research*, 103(16): 19569-19576.

□ Hayes. M. (1999). "Revisiting the SPI: Clarifying the process", *Drought Network News*, 12(1): 3-11.

□ Keneth, H.F(1999). "Climate variation, drought and desertification", W. M. o. *Annual Report*. Geneva.

□ Oliver.J.E; R. W. Fairbridge (1987). *The encyclopedia of climatology*, Van Norstrand Reinhold. New York.

□ Palmer, W.C(1965). *Meteorological drought*, Research paper, No. 45.USMO.

□ Popov, G.F, L.Houerou & L.See (2002). *Agrobioclimatic classification of Africa with using dependable rainfall indece*, Agrometeorology series working paper. No 6. FAO. Rom Italy.

□ Rao. A; T.Voller (1999). "Development and testing of drought indicators", *Water Resource Management*. 11: 119-139.

□ Scian. B; M. Donnari (1997). "Retrospective analysis of the Palmer drought severity index in the semi - arid: PAMPAS region of Argentina", *International Journal of Climatology*. 17(3): 315-323.