

بنام خسدا

مطالعه اقلیمی خشکی و خشکسالیها و بیلان آبی
نایین ناکرمان

از:

دکترا براهمی جعفرپور

مقدمه

این منطقه بخش اعظم آبگیریزد وارد سلطان^۱ را تشکیل می‌دهد و شامل چاله‌ای است که بین رشته‌های آشنازی و کوه‌های مشکل از سینگ‌های رسوبی شکسته کشیده شد است (گرینسلی، ۱۹۷۰). شمال شرقی‌ترین بخش این آبگیر شامل سه حوضه بسته ویک چاله مجاور به بخش جنوبی است که وسیله یک جریان شمالي به آبگیر اصلی پیوسته است (شکل ۱). این حوضه مراکز باستانی نظیر شهرهای نایین، یزد و کرمان را در دارد که به دلایل تاریخی و موقعیت‌های خاص جغرافیائی در این منطقه خشک از کشور، دارای اهمیت فراوانی می‌باشد.

بررسی شرایط اقلیمی و بیوژه خشکی و خشکسالیها و تعیین نیازآبی در این نواحی که هنوز هم مهمترین سیستم آبیاری باستانی و سنتی را در خود جای داده‌اند، از نقطه نظرهای مختلف واجد اهمیت فراوانی می‌باشد، زیرا در آمد اصلی مردم عمدتاً "از طریق کشاورزی و یا هنرهای دستی طریف نظیر بافت قالی‌های نفیس نامین می‌گردد. با اینکه در سالهای اخیر به سبب عدم

توجه به سیستم آبیاری سنتی تعداد قابل ملاحظه ای ارزشته قنات های این نواحی به نابودی کشیده شده لکن با توجه بیشتری، می توان بسیاری از آنها را مجدد را " احیا نمود .

بطورکلی شرایط اقلیمی در حوضه مورد مطالعه از حساسیت خاص برخوردار است، زیرا کوچکترین تغییر در میزان بارندگی سریعاً " اثرخود را بمنصفه ظهور می رساند از اینرو توجه به انحراف شاخص های خشکی حاصله از انحراف بارندگی شایان کمال توجه است .

از نظر اقلیم شناسی پوزی که مناطق خشک را از مناطق مرطوب جدا می کند، خطی است که میزان بارندگی سالانه برابر تبخیر و تعرق باشد، میزان تبخیر و تعرق نیز بطور طبیعی ناحد و زیادی نابع از رجه حرارت در هر ناحیه است، از اینرو و عنصر اصلی یعنی بارش های جوی و درجه حرارت محیط پارامترهای اساسی از شرایط خشکی، شدت و مد ت آن و همچنین بیلان آبی را تشکیل می دهدند . بدین ترتیب بررسی د و عنصری ایجاد شده جهت رسیدن به نتیجه مطلوب ضروریست .

با اینکه میزان بارندگی سالانه از یک طرف و درجه حرارت سالانه، چه بطور میانگین و چه بصورت پارامترهایی از معدل حد اکثرها و حداقلها از طرف دیگر، درجه تشنیف شاخص ها و یا ضرایب خشکی، مورد استفاده محققین قرار می گیرد، رژیم سالانه د و عنصری ایجاد شده نیاز نظر موضع مورد مطالعه واجد اهمیت بسیاری می باشد .

در این بررسی و تحقیق ابتدا برای شناخت کلی، آمارهای مربوط به بارش و دمای چهار ایستگاه اقلیمی و حوضه، یعنی " اسارک "، " نائیسن "، " یزد " و " کرمان " مورد دقت نظر قرار گرفته و سپس به ترتیب، خشکی، خشکسالیها و بیلان آسی در ایستگاه های ایجاد شده مورد تجزیه و تحلیل قرار گرفته است .

بطورکلی در حوضه مورد مطالعه، تحت تاثیر شرایط ماکروکلیمی ایران، خشکی فیزیکی حاصل از قطع بارش در ورده گرم سال همراه با خیزشید حرارت هوا شدید گردید و مشکلات



شکل ۱ - آبگیریزد و اردستان (از کرینسلی)

عظیمی را در تمام جنبه‌ها زندگی برای مردم این سامان به وجود می‌آورد . در این امر علاوه بر تبخیر و تعرق پتانسیل فزاینده ، انتقال افقی انرژی از کویرها اطراف نیز موثر می‌باشد . بدین ترتیب تداوی لازم جهت محافظت از جریان‌های هوای طوفانی کما غالب توده‌های عظیم ماسه بیابانی اطراف را بارمغان می‌آورند ، از زمانهای دور رسیستم ساختمنهای این نواحی ر رنظر گرفته شده و همچنین برای مبارزه با خشکی و خشکسالیها و گبود آب حاصل از شرایط خاص طبیعی در حوضه مورد مطالعه ، با احداث یکی از قدیمی‌ترین و سنتی‌ترین سیستم آبیاری یعنی احداث و حفر قنات‌ها ، آب لازم و ضروری را برای موارد مختلف مصرف کشاورزی و زندگی فراهم آوردند .

لازم به یاد آوری است که موارد مورد مطالعه برای ایستگاه‌های مورد نظر بوده و بدونشک نواحی پایکوهی و ارتفاعات ، نظیر دامنه‌های شیرکوه در اطراف یزد ، شرایط نسبتاً مفاؤت اقلیمی نسبت به ایستگاه‌های یاد شده دارد (خلیلی : ۱۳۶۰) .

درجہ حرارت

شناخت میزان حرارت‌هوا و نوسان ورژیم سالانه آن بخصوص در مناطق خشک از اهمیت ویژه‌ای برخوردار است . زیرا به سبب کمی بارش‌های جوی در این نواحی ، حرارت‌هوا و نوسان آن در ماهها و فصول مختلف سال بطور مستقیم بر میزان تبخیر و رنتیجه برپیازی اثردارد . بدین جهت در جدول شماره " ۱ " سه پارامتر عددی دار (میانگین ، میانگین داده و میانگین حداقل) در ایستگاه‌های مورد مطالعه نشان داده می‌شود .

مطابق جدول شماره " ۱ " درین چهار ایستگاه یاد شده بیشترین میانگین داده‌الانه بترتیب از آن ایستگاه‌های " یزد " و " انارک " و کمترین مربوط به " نائین " و " کرمان " است . تفاوت داده‌های میزان " ۲ " درجه بین کرمان و یزد را باید نتیجه اثرمستقیم اختلاف ارتفاع

جذب و مشارکه ای برای انتشار رسانید که همچنان میگفتند

بین د شهریار شده دانست ۱۰ از طرف دیگمراکنند یک به کویرها تحت ناشی انتقال افقی
مازاد انرژی قرار گرفته و در نتیجه میزان حرارت محسوس در آنها بیشتر است.

تفاوت بارز بین گرمتین و سرد ترین ماههای سال درایستگاههای پارک شرایط
د و گاهه اقلیمی در طی سال در این نواحی است، زیرا زمستانها میانگین دمای هواد رسد ترین
ماه در تمام ایستگاههای بین ۴۵/۵ درجه سانتی گراد میباشد (حداقل مطلق برای کرمان
۳۰/۱ " ویرای یزد " ۱۶ " درجه سانتی گراد میباشد) ۰ در صورتیکه در گرمترین
ماه سال یعنی " تیرماه " این میزان بین ۲۶/۷ درجه سانتی گراد در کرمان ۲۱/۶
درجه سانتی گراد در یزد متغیر است . بدین ترتیب تفاوت های بارز حرارتی بین دو رههای گرم
و سرد سال کاملاً مشخص است .

مطالعه معدل حد اکثرها و حد اقل های دمای نیازمند نظر رژیم حرارتی در این نواحی واجد اهمیت
میباشد . بطوریکه در جدول شماره " ۱ " ملاحظه میگردید، در درجه گرم سال میزان حرارت
در نیمروز بشدت بالای رود . بدین شک حد اکثرهای مطلق از این میزانها نیز بیشتر است
حد اکثر مطلق در کرمان، " ۴۱ " درجه سانتی گراد در یزد " ۴۵ " درجه سانتی گراد
میباشد . بدین ترتیب ملاحظه میشود که در نیمروزهای روزهای، هوابشدهای گرم میشود و در همین
زمان بعلت شفافیت هوا و فقر شدید نمای شبی و شعشعی ارضی شدید شبانه، اختلاف قابل
ملاحظهای در میزان حرارت بین شب و روز حاصل می آید . مقایسه میانگین حد اقل و حد اکثر درجه
حرارت در گرمترین ما سال در نواحی پارک شده بوضوح بیانگر این امر است .

تفاوت بین میانگین حد اکثرها و حد اقل های رگرمترین ما سال بترتیب برای " نائین " ۹/۱۴
" اثارک " ۵/۱۹ ، " یزد " و " کرمان " ۱۸ " درجه سانتی گراد است . با اینکه
نیمروزهای راین ناحیه بشدت گرم است، ولی میانگین حد اقل دمای هواد رسد ترین ما سال

بغیر از "انارک" در بقیه ایستگاهها ارقام زیر ^۶ " سانتی گراد را نشان می دهد، یعنی حداقل در غالب ایستگاهها سه ماه از سال شامل آن را، دی و بهمن شرایط یخ‌بندان در بیشتر شب‌ها بروز می‌کند . این امر نتایج ارزند مای بویه‌ها لاحظ ن خیره و تقدیم آب د رزمین دارد، زیرا یخ‌بندان سبب افت سریع تبخیر و تعرق شده و در نتیجه تقدیم آب حاصل از با رش د رزمین، منابع اساسی برای آب سرچشمه‌های اصلی قنات‌های این حوضه را تأمین می‌کند *

موضوع مهم دیگر شناخت شرایط بحرانی پدیده‌های ناد رولی اتفاقی افت در جه حرارت این نواحی در موضع حساس گل داد ن درختان است . در چنین شرایطی که درختان بد ماهای بسیار پائین حساسند، چه بسا اتفاق می‌افتد که بد نبال یک هوای مطبوع در اسفند ماه و اوایل بهار، ورود جریان هوای سردی بد اخله ایران سبب افت سریع میران حرارت و بروز شرایط یخ‌بندان مخرب گردد . بروز چنین پدیده‌ای در نیمه‌اول اردیبهشت ماه ۱۳۵۸ باعث شد تمام سرد رختی‌های این نواحی بویه کرمان از بین رفت و خساره هنگفتی به بازاران وارد شود . بهمین لحاظ با استفاده از تکنیک‌های رایج واژجه بخاریهای با غنی تا حد زیادی می‌توان ازشدت یخ‌بندان جلوگیری نمود (هاشمی، ۱۳۵۰) *

باید توجه داشت که پدیده یخ‌بندان معمولاً "بد و صورت" "تشعشعی" (یخ‌بندان حاصل از شعشع شدید ارضی) و یا "اد و کشمال" (یعنی انتقال افقی یک توده هوای سرد بد رونیک ناجیه) بقوع می‌پیوندد . از ینروایند و مورد بارها بویه در موضع حساس در مناطق مختلف بروز کرد . بطوریکه بروز این پدیده در خراسان و آذربایجان و نواحی کوهستانی و حتی در جبهه شمالی البرز راه سبب خسارات هنگفتی به کشتگاران و بویه با غداران گردیده است .

* آثار معیشتی این یخ‌بندانها را می‌توان در سنت ایجاد یخ‌بندان های نظیم و خیره خیز های زمستانی برای استفاده در تابستانهای گرم که از خصوصیات این نواحی است مشاهده کرد .

بارندگی

A

شناخت میزان بارندگی و رژیم سالانه آن بموازات مطالعه اثرات آن در نواحی بیابانی و خشک شایان توجه است، زیرا صولاً "شرایط بیابانی در نتیجه کمی بارشها و تبخیر و تعرق شدید وجود می‌آید. با اینکه میزان بارندگی در تمام نواحی خشک دنیا همسان نیست ولی میزان آن در تمامین نواحی بحد کم است که مکان آبرسانی و تامین آب را برای موارد مختلف زندگی مشکل می‌کند. از طرف دیگر چهره طبیعت و مساحت زده تجمع رویشی در این نواحی خود گویای میزان اندک بارندگی است. در این میان بعضی از بیابانها بهشدت خشک بوده و مکان هرگونه فعالیت انسان و تجمع رویشی را زیان می‌برد.

با اینکه میزان بارندگی در رایستگاههای مورد مطالعه متفاوت است، ولی کل حوضه بارش اندک دارد، بطوریکه میزان متوسط دریزد "۱۶۰/۰" میلی‌مترود رکمان "۱۶۰/۱" می‌باشد (جدول شماره ۲ و اشکال ۲ الی ۵).

مطابق جدول شماره ۲ در این حوضه از نظر بارندگی یک درجه کامل "مشخص خشک و یک درجه نسبتاً" بارانی با حاکمیت نسبی رژیم مدیترانه‌ای قابل مشاهده است. زمان شروع بارندگی همان‌گاه از آبان ماه و آغاز نیمه سرد سال می‌باشد. در این زمان هسته پرشمار آسیایی از یک طرف و مرکز کشمکش از حوضه مدیترانه‌ای باران را بین کوه‌های تاپوتاوب خصوصیات گرم و سرد دارد. از طرف دیگر برای مد تقریب به ۴۵ ماه این نواحی را تحت تاثیر خود قرار می‌دهند. از فروردین ماه با افزایش حد ریحی میزان حرارت و تبخیر و تعرق روزانه از منابع بارشی زمستانی در نواحی کوه‌های فروزنی می‌گیرد و بارش‌های بارانی از این منابع جریانات غربی و شمال‌غربی با احتمال همراه با بارانهای بسیار کوتاه‌مدت عروجی محلی تواند می‌گردد.

در درجه گرم سال منابع رطوبتی و رطوبت راقطع شده و خشکی فیزیکی برای پنهانه مسلط

۱۰۰۰-۱۹۸۰) کلیه این موارد در اینجا مذکور نموده شده است.

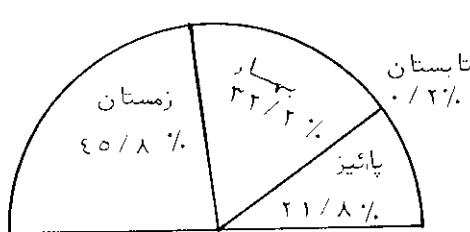
(۱۹۸۰-۱۹۷۰) مواردی که در اینجا آورده شده اند، از این موارد بسیاری مواردی هستند که در اینجا مذکور نموده شده اند.

(۱۹۷۰-۱۹۶۰) مواردی که در اینجا آورده شده اند، از این موارد بسیاری مواردی هستند که در اینجا مذکور نموده شده اند.

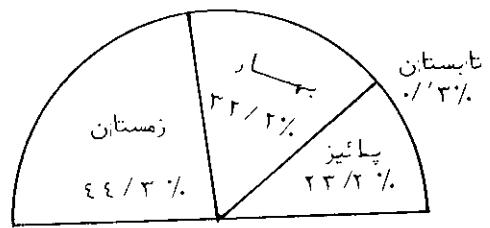
(۱۹۶۰-۱۹۵۰) مواردی که در اینجا آورده شده اند، از این موارد بسیاری مواردی هستند که در اینجا مذکور نموده شده اند.

حال آنکه این موارد در اینجا آورده شده اند، از این موارد بسیاری مواردی هستند که در اینجا مذکور نموده شده اند.

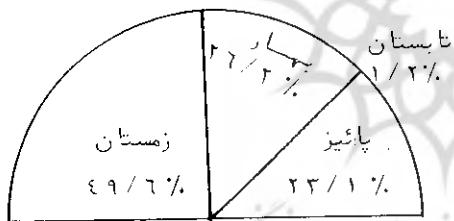
پس از این موارد، مواردی که در اینجا آورده شده اند، از این موارد بسیاری مواردی هستند که در اینجا مذکور نموده شده اند.



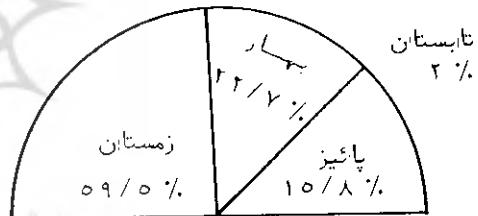
شکل ۳ نمود ارد رصد بارندگی فصلی ایران، ک



شکل ۴ نمود ارد رصد بارندگی فصلی ایران



شکل ۵ نمود ارد رصد بارندگی فصلی کرمان



شکل ۶ نمود ارد رصد بارندگی فصلی یزد

من گردد . باقطع بارش ها و فزونی تبخیر و تعرق پتانسیل نیاز آسی، شدت پیدامی کند . اثرات این امر بر ناسیلات صنعتی، کشاورزی و نا مین آب برای مصارف مختلف زندگی کاملاً "آشکار است .

بطوریکه ذکر گردید با اینکه رژیم بارندگی در راستا های این حوضه تابع شرایط مدیترانه است ولی تقریباً "قریب به ۷۰ درصد از میزان بارندگی در تمام راستا ها از آن دو همسرش سال (مهر و آسفند) می باشد . و فصل نابستان نیز از نظر قطعی بارندگی کاملاً مشخص است . توزیع فصلی در رصد بارندگی در راستا های مورد مطالعه بشرح زیر می باشد .

پائیز (%)	تابستان (%)	بهار (%)	زمیستان (%)	ا نارک
۲۱/۸	۰/۲	۳۲/۲	۴۵/۸	
۲۲/۲	۰/۲	۳۲/۲	۴۴/۲	شائین
۲۲/۱	۱/۱	۲۶/۲	۴۹/۶	پیزند
۱۵/۸	۲/۰	۲۲/۷	۵۹/۰	کرمان

خشکی^۴

در مورد رجه خشکی و رطوبت هر مکان جغرافیا بی نمی توان تنها با استناد میزان بارندگی در آن مکان اظهار نظر قطعی کرد . زیرا اثرات مختلف بارندگی های همسان که برخواهی مختلف فرو می ریزند کاملاً آشکار است و عنصر حرارت نقش بسیار مهمی در این امر دارد . "بارندگی موثر" به هر عاملی که باستebaشده از نظر تعیین شرایط زیست گیاهی و حیوانی و افق های خاک و تعیین شرایط اقلیمی دارای اهمیت ویژه ای است . شاخص ها و یا ضرایب بارندگی هرناحیه (درجہت تعیین شرایط خشک و یا رطوبت)

ممکن است در طی سالیان در آرزویا حتی از سالی بسالی دیگر تغییرات اساسی پیدا کنند . در نتیجه تعیین درجهای مزدی برای خصوصاً در مناطق خشک از نظر پوشش گیاهی و زهکشی و سایر مسائل اقلیم شناسی کشاورزی و برنامه‌ریزی اهمیت دارد .

بطورکلی تحت شرایط طبیعی "خشکی" حالتی است که در نتیجه کمبود پتانسیل از آن داره رطوبت در مقابل تبخیر و تعرق پتانسیل بروز می‌کند . در حقیقت خشکی زمانی شروع می‌گردد که آب موجود در رخاک و محیط کمتر از آنست که نیاز تبخیر و تعرق پتانسیل ایجاب می‌کند . بطور کلی سه نوع خشکی ممکن است در هر منطقه‌ای بروز کند . در این میان "خشکی دائمی" معلول شرایط و عوامل حاکم "دینامیک - ثابت" بر یک منطقه است . "خشکی فصلی" در ارتباط با رژیم بارشیم بارندگی خاص حاصل از شرایط ماکروکلیمای حاکم بر یک منطقه بود و "خشکی‌های اتفاقی" کما زمانی بعنوان خشکسالی نام برده می‌شود معلول تغییرپذیری شدید و استثنایی میزان بارش‌هاست . جوی است . این امر ممکن است برای یک سال بخصوص سالهای پیش داشته باشد و بوقوع به پیوند در این میان ممکن است عواملی نظیر رطوبت نسبی پائین ، باد و حرارت‌های زیاد در درجه گرم سال بروشد ت خشکی بیفزاید .

صورت دیگری از خشکی نیزیکی زمانی است که گیاهان قادر به تأمین آب مورد نیاز رخاک نباشند . از این‌رو محصولات کشاورزی در رخاکی که دارای ظرفیت بالای برای نگهداری آب باشد ، مستعد پذیرایی برای درجه کوتاهی از هوای خشک است . در این صورت لازم است عملیات آمایش سرزمین در ارتباط با هدف کاهش جریان سطحی آب ، همراه با ذخیره رطوبت کافی در رخاک صورت پذیرد .

نظر بر اینکه گیاهان مختلف دارای شیار آبی مختلفی هستند ، باید خشکی در اصطلاحات تعبیط به "نیارآبی" برآید کیا همیزه تحت شرایط ترکیبی مخصوص محیطی بررسی شود . اگر حداقل

نیاز آبی برای این شرایط موجود نباشد گیا هر شد نیافته پژمرد شد هوازیین خواهد رفت .
 بطوریکه بعد ا " گفته خواهد شد کم بود آب و درنتیجه نیاز شدید آبی در این حوضه بويژه
 در رنگ استانها بسیار قابل ملاحظه است . بارندگی اندک در ورسد سال هرگز خزانه خاک را
 بحد اشیاع نمی رساند و درنتیجه هرگز مازاد آبی حتی در ورسد سال وجود ندارد و از اینرو
 در ورسه رویشی بار رجات متفاوتی از شرایط خشکی و نیاز شدید آبی رود روست .
 جلوگیری از خطر خشکی برای محصولات در حال رشد باید بهیکی از صور : کاهش نیاز آبی
 محصولات از طریق انتخاب بذر مناسب ، تأثین آب مورد نیاز ویا ترکیبی از هر دو باشد و در این
 میان عملیات کشت و کشاورزی شامل اصلاح خاک و تنظیم جریانات فرعی آب حاصل از قناتها
 تا حد و دی در جلوگیری از لطمات خشکی می تواند مفید واقع شود .

شاخص های خشکی

اقلیم شناسان و گیا هشناسان همه می دانند که برای تعریف و تعیین شاخص خشکی روش ها
 و فرمولهای متعددی از طرف دانشمندان پیشنهاد شده است از جمله ها این ^۷ جفرافیدان
 معروف سوئدی که رزمینه خشکی در منطقه معتمد ل از قدیم مطالعات زیاد کرده ،
 برای تعریف خشکی و طبقه بندی مناطق خشک گونیه خشک جهان سه طریقه را گعبارتند از :
 " روش های کلاسیکی " ، روش های " تعیین شاخص ها و اضراع خشکی " و روش های
 " تعیین بیلان آبی " بیان می دارد .
 روش های کلاسیکی شامل مطالعه بنیادی از عناصر متعدد اقلیمی و ارتباط آنها با پوشش
 گیاهی و یا شرایط کشاورزی است .
^۸ بطور کلی تعیین شاخص های خشکی با استناد " ضریب بارندگی موثر " بر اساس عملکرد

(فونکسیون) عوامل معلومی ازاقلیم، پایه‌گذاری شده وبصورت فرمولهای ارائه گردیده‌اند .
 براساس منابع موجود نخستین اقدامات وتحقیقات در این مورد بهقرون نوزد هم می‌رسند .
 بطوریکه "ولوفسکی" در سال ۱۸۵۷ بیان می‌دارد که میزان برابری ازبارش در هر زمان ناشی بر یکسانی ببروی پوشش گیاهی ندارد . از اینرو تعدد از زیادی از محققین براین مرتکیه کسرده و فرمولهایی را ارائه داده‌اند که آن جمله‌منی توان از "مارتن" ^{۱۰}، "تورنث ویلت" ^{۱۱}
 "ارینچ" ^{۱۲} و "هادانشمتد" یگر نام برد که کارهای ارزند آنها را هگشای بسیاری از مسائل مربوط به این امر می‌باشد . در بین شاخص‌ها و فرمولهای تعیین درجه خشکی هرناحیه‌ای، یکی از معروف‌ترین آنها باحتمال فرمول "مارتن" می‌باشد (والن، ۱۹۶۷) . این فرمول از مسارگی و کاربردی ساده ضمن در برداشتن نتایج رضایت‌بخش برخوردار است . از اینرو در این بررسی فرمول یاد شده مورد استفاده قرار گرفته است .
 به عقیده "مارتن" ^{۱۳} "شاخص خشکی" در هرایستگاه‌اقلیمی را می‌توان براساس رابطه زیر تعیین نمود .

$$Ia = \frac{P}{T - \frac{1}{4} \cdot 10}$$

در رابطه یاد شده، P : میزان بارندگی سالانه به میلی مترو T : میانگین دمای سالانه بر حسب درجه سانتی‌گراد می‌باشد . آستانه‌های شاخص‌های مختلف براساس روش فوق بشرح زیر می‌باشد .

Ia > ۴۰ خیلی مرطوب

۳۰ < Ia < ۴۰ مرطوب

$$\begin{aligned} \text{نیمه مرطوب} & \quad ۲۰ < I_a < ۳۰ \\ \text{نیمه خشک} & \quad ۱۰ < I_a < ۲۰ \\ \text{خشک} & \quad I_a < ۱۰ \end{aligned}$$

مطالعات برخی از محققین در نواحی بیابانی، بیانگرایین واقعیت است که شاخص کوچکتر از "۱۰" را می‌توان بهد و آستانه "خشک" (شاخص خشکی بین ۵ تا ۱۰) و "بیابانی" (شاخص خشکی کوچکتر از ۵) طبقه‌بندی نمود (خلیلی: ۱۳۶۰) که در این مطالعه نیز مورد توجه قرار گرفته است.

از آنجا که یستگاه‌های مورد مطالعه در حوضه یاد شده اغلب در شرایط بیابانی قرار دارند و بعضی از مزئونهای آستانه خشک بسیار در ورد، این موضوع به لحاظ تعیین شاخصی دقیق ماهیت گرم سال، واجد اهمیت می‌باشد.

نتایج حاصل برای یستگاه‌های مورد مطالعه براساس آستانه‌های شاخص خشک بشرح

زیرمی باشد :

شرایط اقلیمی

شاخص خشک

ایستگاه

بیابانی

۳/۵

انارک

بیابانی

۳/۸

نائین

بیابانی

۲/۱

یزد

خشک

۶/۲

کرمان

برای تعیین شاخص‌های خشکی هریک از ماههای سال "کلیموگرام‌های" ^{۱۴} اقلیمی نیز براساس آستانه‌های یاد شده بصورت اشکال شماره ۶ الی ۹ ترسیم شده و خصوصیات وویژگی‌های زماههای از نظر شاخص خشکی مشخص گردیده است . با اینکه تعداد نسبی شرایط اقلیمی در ماههای مختلف سال برای تمام ایستگاه‌ها قابل تشخیص می‌باشد ولی این شرایط خیلی بارز نیستند، چون به عبارت "کمان" که فقط یک ماه نیمه مرطوب دارد ، حتی در درجه سرد سال نیز شرایط اقلیمی در محدوده شرایط خشک و نیمه‌خشک باقی می‌ماند و این امر ضعف شدید پتانسیل اقلیمی این نواحی را بتوحوبا رزی روشن می‌کند .

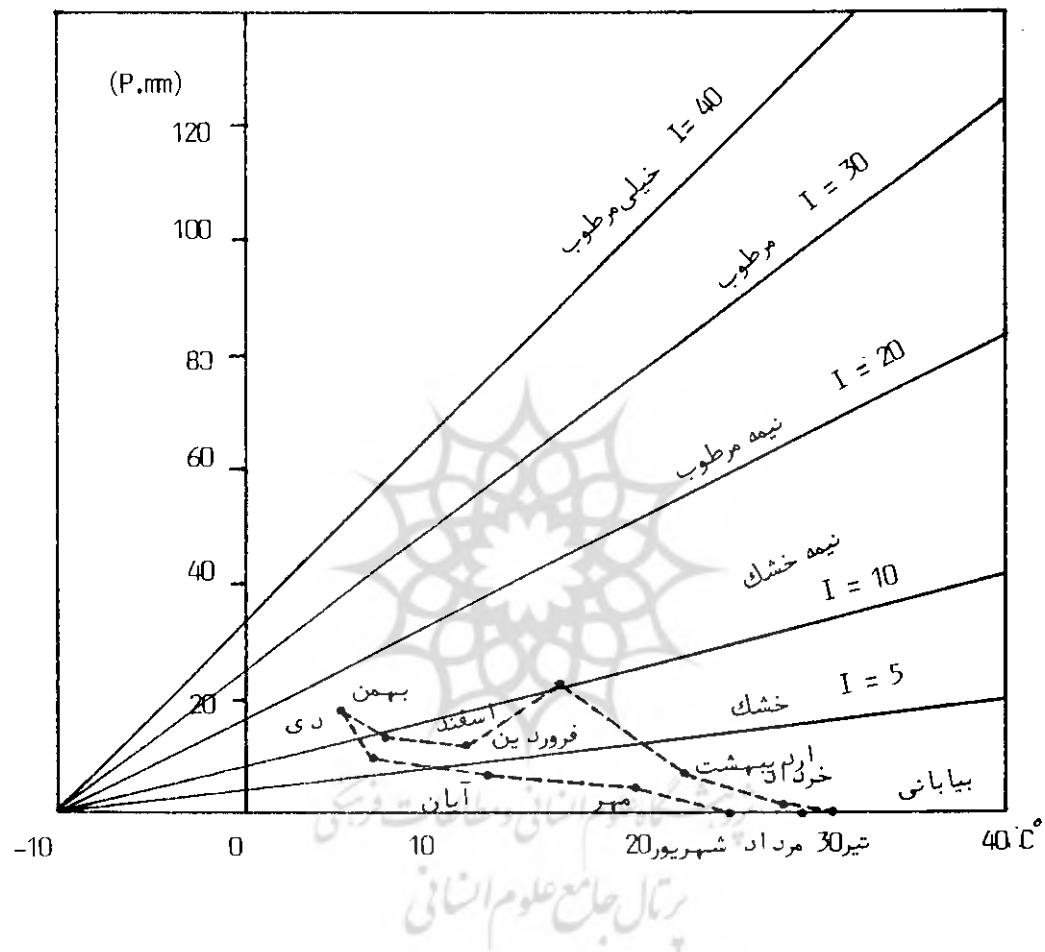
بطورکلی شرایط خشکی و بیانی باشد و ضعف‌هایی برای بخش اعظمی از سال غلبه دارد، که با توجه به درجه ریزش جوی و شرایط منفاوت حرارتی ناحودی در ماههای مختلف دارای نوسان است .

علاوه بر کلیموگرام‌های یاد شده ، شکل شماره ۱۰ نیز براساس محاسبه شاخص‌های خشکی ماههای مختلف براساس فرمول تعیین شاخص‌ها^{۱۵}، خشکی

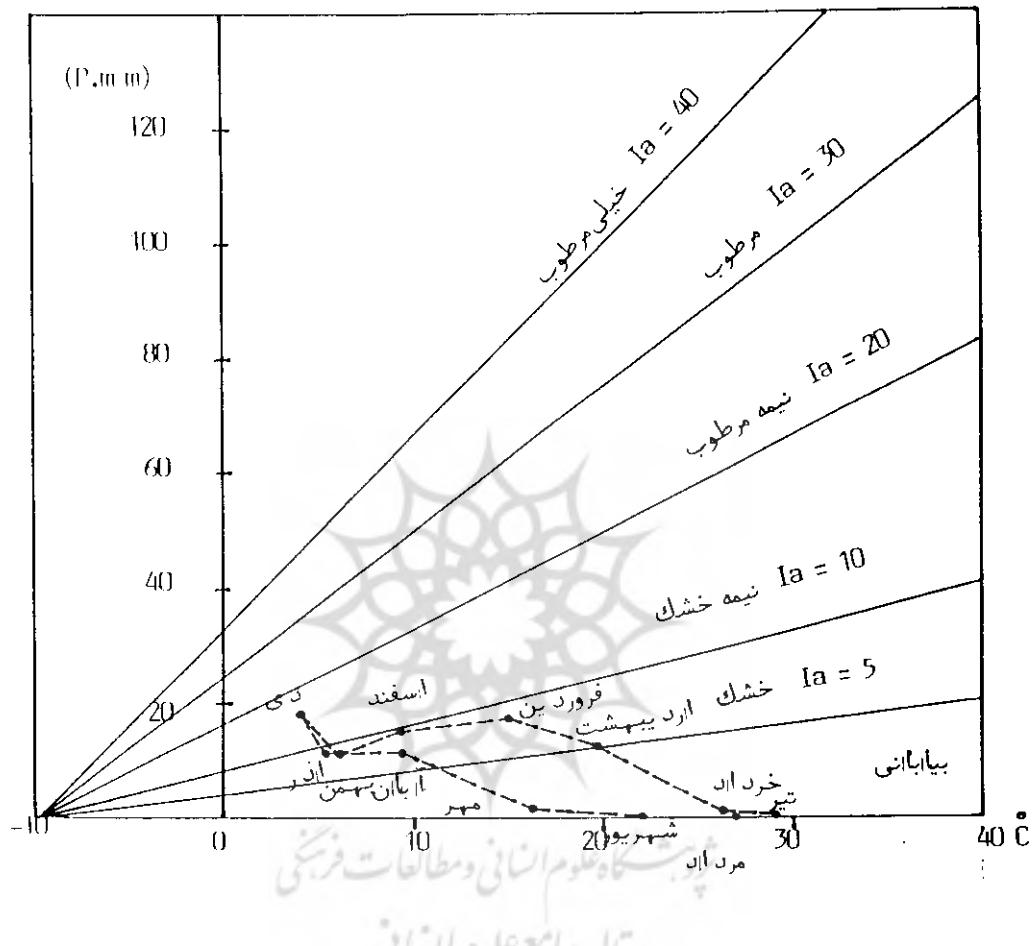
$$P = \frac{I_a}{t + 10}$$

(P : میزان بارندگی ماهانه و I_a : میانگین درجه حرارت سالانه) ترسیم گردیده است . این شکل هم نایدی بر خصوصیات نمایشی در کلیموگرام‌ها می‌باشد . بطوريکه خشکی فیزیکی شدید نابستنی که در اثر حاکمیت شرایط بیانی شدید در این درجه از سال حاکم می‌شود مشکلات عدیده‌ای را از نظر نامین آب به مراد دارد .

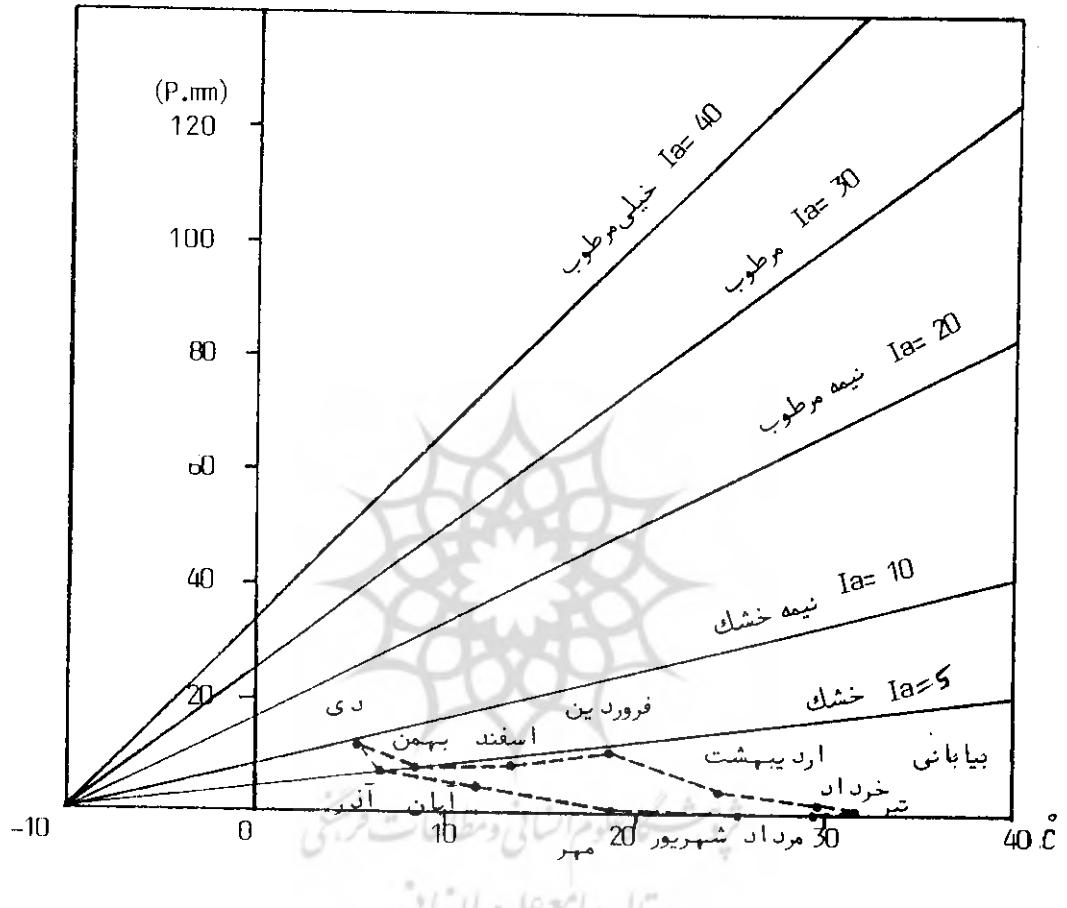
برخی از انشمندان و از جمله "گوسن"^{۱۶} و " والتسر" ضمن مطالعات فراوان در



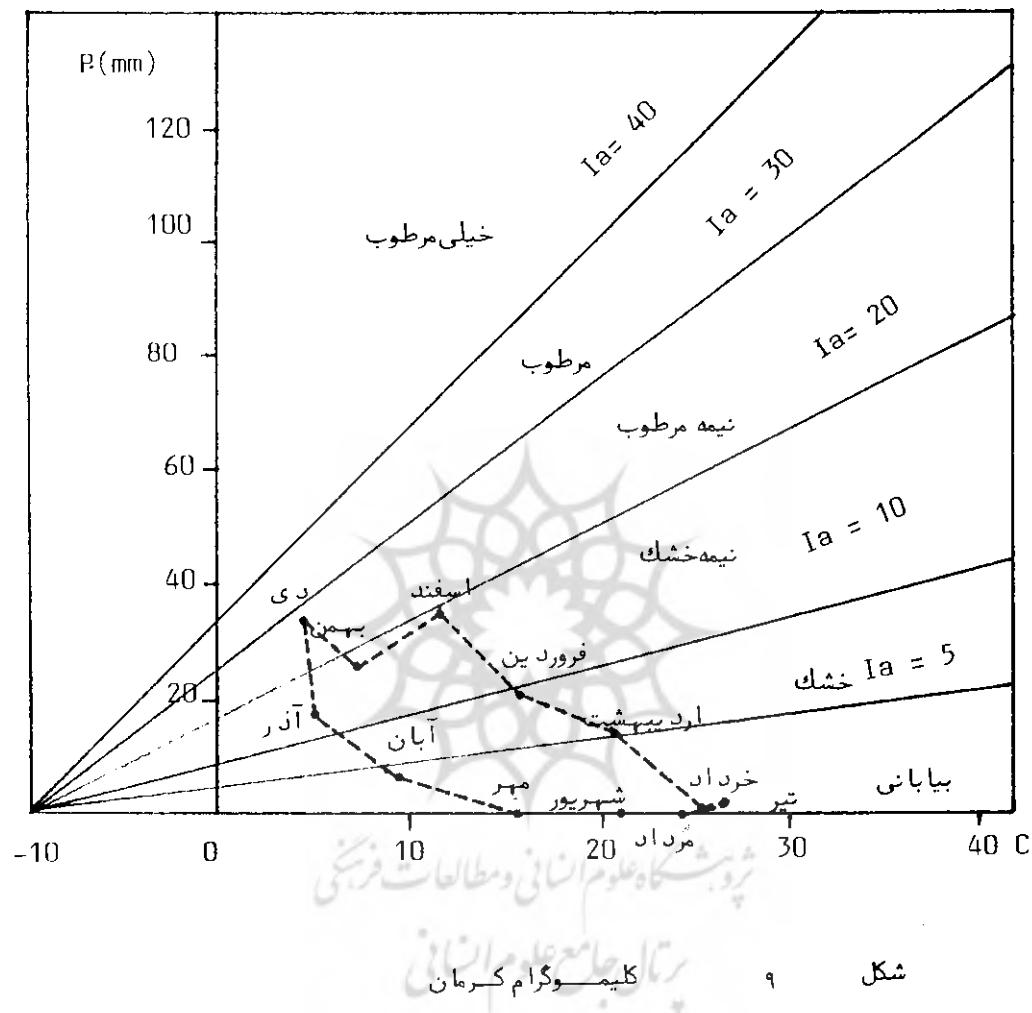
شکل ۲ کلیموجرام انسارک



شكل ۷ کلیم و گرام نایین



شکل ۸



۱۱

ایستگاه اقلیمی	Jan	Feb	Mar	Apr	May	Jun	Jul	Aug	Sep	Oct	Nov	Dec
	دی	بهمن	اسفند	فروردین	آرديبهشت	خرداد	تیر	مرداد	شهریور	مهر	آبان	آذر
انبار	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---
نائین	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---
زنج	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---
کرمغان	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---	---



شکل ۱۰. ماههای بیابانی، خشک، نیمه خشک و نیمه مرطوب در استان‌های اقلیمی موزن مطالعه

شرایط اقلیمی بویژه حوضه دریای مازندرانه و تعیین " ضرایب خشکی " برای تشخیص صعوبات اقلیمی هرناحیه ، از نظر بارندگی مؤثر ماخشک را ماهی قلمداد می کنند که در آن میزان بارندگی به میلی متر از دو برابر میانگین دمای ماهانه سانتی گراد کمتر باشد (P < T) . براین اساس در نمودارهای تنظیمی دمابارندگی گاههای خشک را بوضوح می توان ملاحظه نمود .

بهمن منظور " کلیادیاگرام " های چهار ایستگاه مورد مطالعه بصورت اشکال شماره " ۱۱ " الی " ۱۴ " تنظیم و بررسی گردیده است . مطابق اشکال مذکور در چهار ایستگاه در بخش اعظمی از سال شرایط خشکی حاکمیت دارد . این امر بویژه در درجه گرم سال شدت بیشتری پیدا می کند .

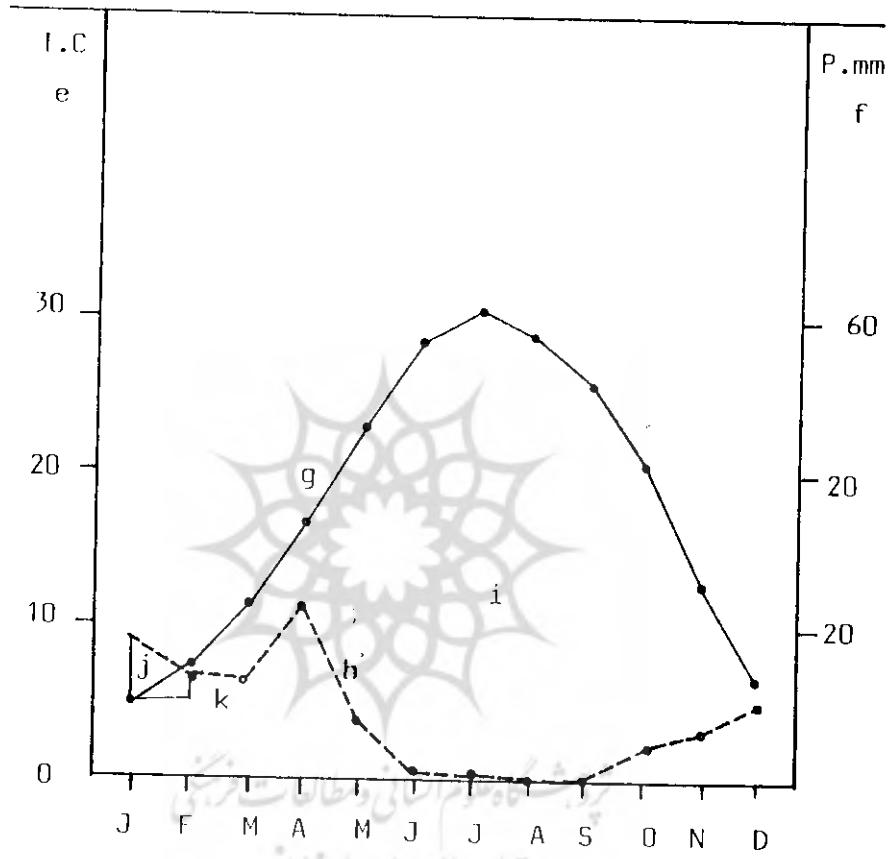
بطورکلی در ارتباط با موضوع خشکی یک هماهنگی در روش های یاد شده وجود دارد ، زیرا نمودارهای تنظیمی برآسان این روش ها از نظر موضوع مورد مطالعه دارای انطباق کلی در خطوط اساسی هستند .

خشکالی ها :

یکی از بدترین دشمن های طبیعی انسان خشکالی است . شروع آن بسیار سریع است آن مود یانه و اثرات آن ویرانگر است . نظر برآینکه بارندگی پعده منبع نامن آب شیرین بسیار کشاورزی ، مصارف خانگی و صنعتی است ، خشکالی می تواند از اثرات خفیف برزندگی شخصی ناصایب بزرگ در سطح ملی بینجامد .

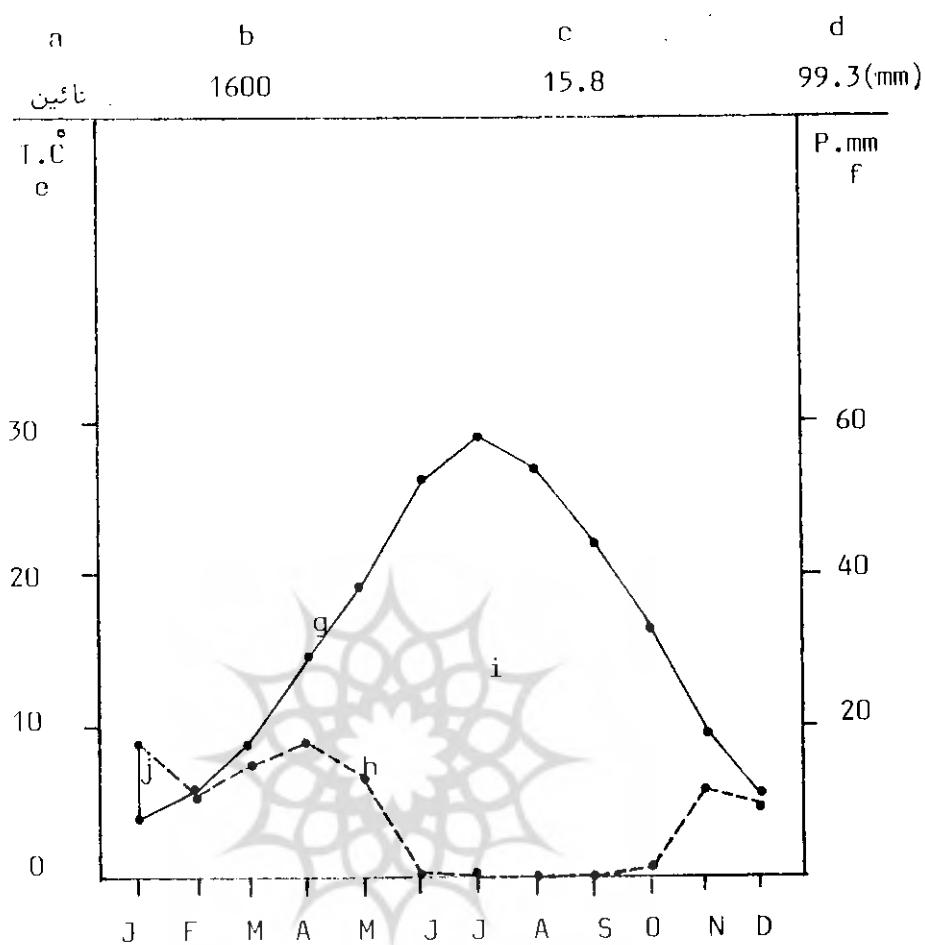
با اینکه مطالعه خشکالی نیازمند یک تعریف دقیق علمی است ، ولی در این زمینه تعریف معین و مشخصی که ارای مقبولیت نام در مقابل علمی جهان باشد وجود ندارد . (هوناوه همکاران

a انبارک b 1419 c 18.2 d 98.0 (mm)



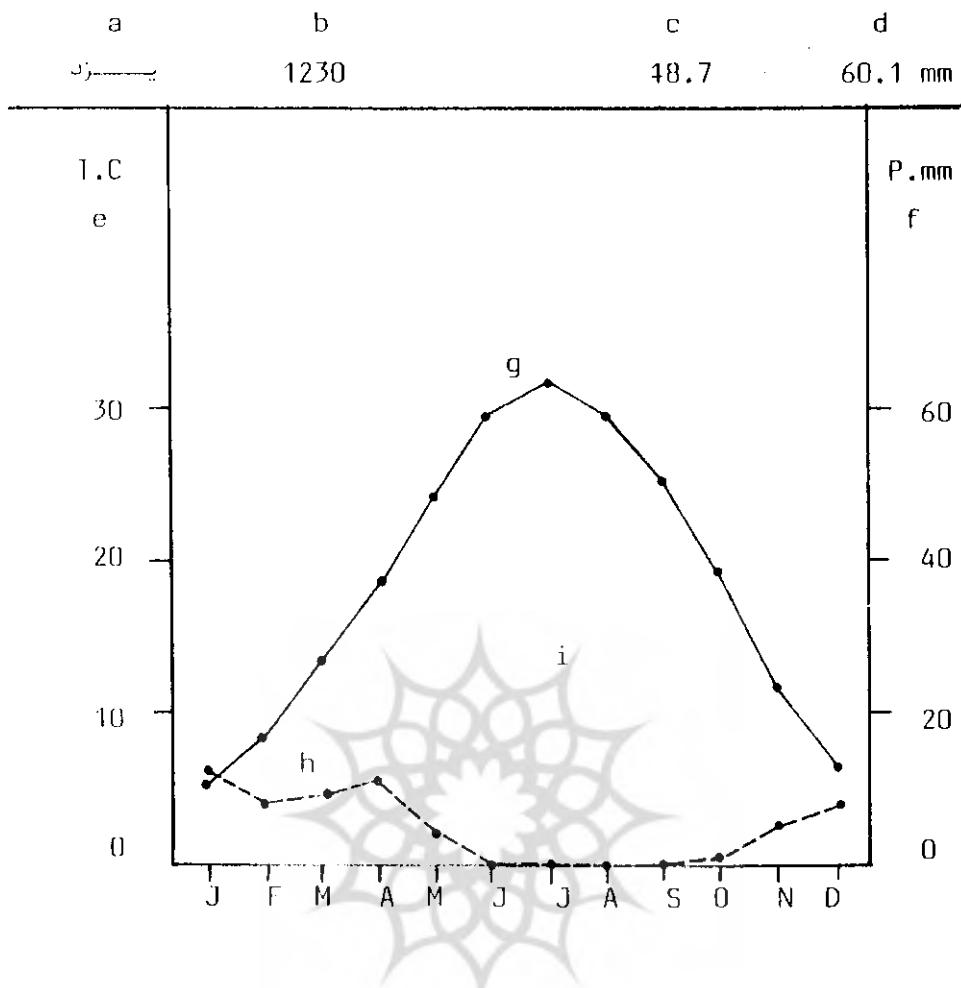
شکل ۱۱ دیاگرام اقلیمی انبارک

- g : منحنی دما
- h : منحنی بارش
- i : دوره خشک
- j : دوره مرطوب
- k : دوره رویشی
(بالای ۲۰°C = ۲ سانتی متر)
- a : زبان ایستگاه
- b : ارتفاع
- c : میانگین سالانه دما
- d : بارش سالانه
- e : د ماهه
- f : بارش بهمیلی متر
(۲۰ میلی متر = ۲ سانتی متر)



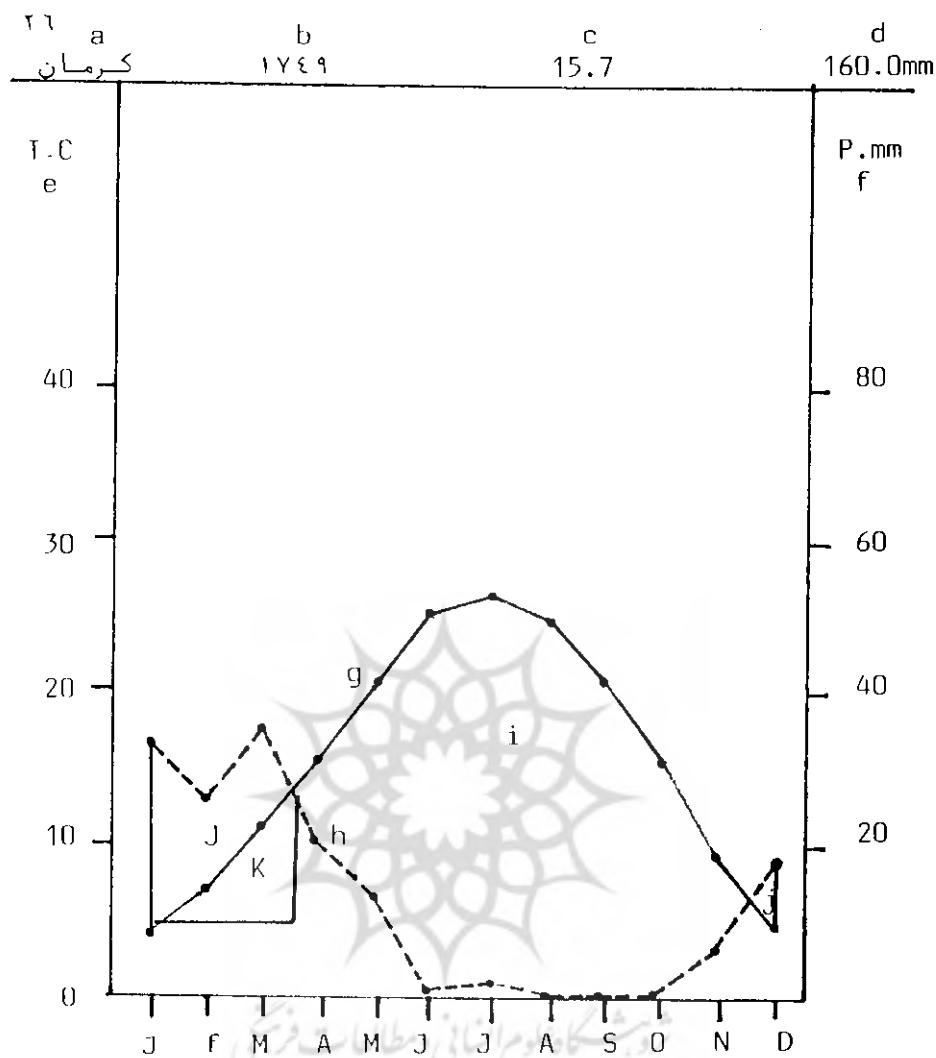
پرکال جامع علوم انسانی

- a : نام ایستگاه
- b : ارتفاع
- c : میانگین سالانه دما
- d : بارش سالانه
- e : نمایه $10^{\circ}C = 2 \text{ سانتی متر}$
- f : بارش به میلی متر
- g : منحنی دما
- h : منحنی بارش
- i : دوره خشک
- j : دوره مرطوب
- k : دوره رویشی
- (بالای ۵ $^{\circ}C = 2 \text{ سانتی متر}$)
- (۲۰ میلی متر = 2 سانتی متر)



شکل ۱۳ دیاگرام اقلیمی یزد

- پرکال جامع علوم انسانی
نام ایستگاه : a
ارتفاع : b
میانگین سالانه دما : c
بارش سالانه : d
دما به $^{\circ}\text{C}$: e
($20^{\circ}\text{C} = 2 \text{ سانتی متر}$)
بارش به میلی متر : f
($1 \text{ میلی متر} = 2 \text{ سانتی متر}$)
منحنی دما : g
- h : منحنی بارش
i : دوره خشک
j : دوره مرطوب
k : دوره روشی
(بالای 20°C)



شکل ۱۶ دیاگرام اقلیمی کرمان

- نام ایستگاه : a
- ارتفاع : b
- میانگین دما سالانه : c
- بارندگی سالانه : d
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: e
- بارندگی به میلی متر : f
- ارتفاع : g
- میانگین دما سالانه : h
- بارندگی سالانه : i
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: j
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: k
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: l
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: m
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: n
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: o
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: p
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: q
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: r
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: s
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: t
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: u
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: v
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: w
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: x
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: y
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: z
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: K
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: L
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: M
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: N
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: O
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: P
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: Q
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: R
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: S
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: T
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: U
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: V
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: W
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: X
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: Y
- د مابه $10^{\circ} = 2\text{ سانتی متر}$: Z

۱۹۷۵

۲۷

اصول^۲ در وردهای خشک که حاصل کمبود زیاد رطوبت در بسیاری از سرزمین‌های پست عرض‌های میاند را اخربه‌ارونا بستان می‌باشد یک مساله عادی است. ولی چنان در وردهایی را نباید بعنوان خشکسالی قلمداد نمود. مگراینکه بهشدت‌های غیرمعمولی و غیرنرمال طولانی برای تواحی ویژتاً بطول کشد.

بطورکلی خشکسالی عبارت از شرایطی از هواخشک غیرعادی است که بصورت عدم تعدادی با رازهید رولوژیک بروز می‌کند. و می‌توان آنرا بعنوان "پدیده‌ای از کمبود غیرعادی و طولانی رطوبت در ناحیه خاصی در مقایسه با شرایط اقلیمی و رطوبتی نرمال حاکم بر آن ناحیه تعریف نمود". در این شرایط نامن آب مشکل شده و محصولات زراعی دچار لطمہ فراوان می‌شوند*. این امر رطوبت ناریخ سبب انسداد بسیاری از مراکز تقدیر و مهاجرتهاست. *

مشخصاتی که مایه امتیاز ا نوع آب و هوایا و ملاک تقسیم بندی اقلیمی قرار می‌گیرد عبارت است از میزان گرماباران و مقدار رطوبت و فشاره‌ها و جریان بادها و مثال آن که تما "قابل اند ازه‌گیری است و هرگاه مدت مدیدی آنها را در ناحیه تحت مداقه قرار دهد حدود متوسطی بدست میدهد که معرف نوع آب و هوای محسوب می‌گردد. عدول از این حدود متوسط است که وضعی خارق العاده در اوضاع اقلیمی هر ناحیه بوجود می‌آورد و خشکسالی یکی از حالات خارق العاده ایست که در آن مقدار باران سالیانه محل کمتر از میزان متوسط آن شود یا بحد اقل بارندگی که دیده شده نزدیک گردد. بنابراین مطالعه خشکسالی در هر قسمی از سطح زمین باید باد رناظم گرفت و وضع اقلیمی همان ناحیه بعمل آید مثلًا "در امریکای شمالی ۳۰ روز متوالی در فصل باران با مقدار باران شباهنگ روی بطور متوسط کمتر از $\frac{1}{4}$ اینج و در انگلستان ۴۰ روز متوالی باران متوسط روزانه کمتر از $\frac{1}{3}$ اینج خشکسالی محسوب می‌شود". (از استاد گنجی، ۲۲ مقاله جغرافیائی، مقاله سوم، "خشکسالی در قاینات" ۱۳۵۲).

عظیم اقوام مختلف بویه از مرکز خشک آسیا مرکزی و دشت های مسفلوستان سبب
گردیده ناضمن بر جای نهادن حوارث گوناگون در تاریخ بشری از پرخی تمدنها نامی
بیش باقی نماند.

در دهه ۱۹۲۰ میلادی بروز خشکسالیها بویه در هند و سلطنت کشورهای ساحل همای
فراوانی را بوجود آورد اما آن در دهه ۱۹۸۰ میلادی نیز کشورهای این نواحی مخصوصاً افریقا
(اتیوبی و سودان) را در چارگفتاریها اجتماعی فراوانی نموده است.

* گسترش بخش جنوبی بیابان "صحراء" در افریقا که مناطق مجاور خود را بشدت تحت ناشیه دارد،
یک از بحرانی ترین مسائل جامعه بین المللی است. شدت این امر در خلال سالهای ۱۹۶۸-۱۹۷۲ موجب گردید ناسیاری از سازمانهای بین المللی و دانشمندان سراسریتی
متوجه مطالعه آن حتی از لحاظ همزمانی جهانی خشکسالی شوند (سوزوکی، ۱۹۸۱). بر اساس
برآورد کفارانس "نایروبی" در پایتخت کشور کنیا که جمیعت بررسی مسائل خشکسالیها و بویه
عواقب آن در کشورهای ساحل افریقا تشکیل گردیده بود، طبقاً پنجاه سال گذشتند و حدود ۶۵ هزار کیلومترمربع (۶۵ میلیون هکتار) از مزارع زیرکشت در منطقه یاد شده تبدیل به بیابان
لم پیرز شد است. این وضع که بویه در لبه نایروبی "صحراء" بد رجه خطربنا کی رسیده بود،
در اوخر دهه ۱۹۶۰ و اوایل دهه ۱۹۷۰ میلادی بصورت یک بحران اشتراط بسیار مهلاکی
برحیات ساکنین این نواحی باقی گارد و بخش اعظم از زمین های کشاورزی و دامهارا بمنابعی
کشانید.

مناطقی که تحت ناشیه این خشکسالی بوده است، منطقه "سودانی-ساحلی" نامیده
می شود که شامل تمام ویا بخشی از شانزده کشوری می گردد که بصورت کمربندی در طول جنوب "صحراء"
افریقا در شمال خط استوا را قیانوس اطلس در غرب تا قیانوس هند و دریای سرخ در شرق کشیده
شد است. این کشورها عبارتند از "جزایر کاپ ورد"، "چاد"، "جیبوتی"، "اتیوبی"،
"گامبیا"، "کنیا"، "مالی"، "موومیانی"، "نیجر"، "نیجریه"، "سنگال"،
"سودان"، "سووالی"، "اوگاندا"، "کامرون" و "ولتا علیا". علاوه بر این کشورهای
گینه و گینه بیسائو" دارای ارتباط اکولوژیک نزدیک به مناطق یاد شده هم باشند،
زیرا علاوه بر لایل متعدد، بارش باران در این کشورها عامل عمده ای برای جریان رود هایی برخی

د نبا لهزیرنویس

از کشورهای یاد شده در " ساحل " محسوب می‌گردد .

منطقه " سودان - ساحلی " کشورهای وابسته و مجاور آنها از فقیرترین کشورهای جهان می‌باشند . این موضوع بلاقتصاد " کشاورزی - دامی " آنها مربوط می‌گردد که بعلت شرایط اقلیمی خشک و نیمه خشک و تهدید خشکسالی‌های مکرر ایما در معرض نابودی است، و از اینرو پنج کشور از کشورهای یاد شده در پائین ترین سطح توسعه قرار گرفته‌اند و د چار قصر شدید می‌باشد .

" بیابان زایی " (Desertification) یکی از مهم‌ترین مسائل منطقه‌یاد شده می‌باشد . ناشی این مسأله بیوژه در زمان خشکسالی‌های پیش از مدت ریبی باعاقب مخرب و درازمد تر کبر توسعه " اقتصادی - اجتماعی " منطقه دارد کاملاً آشکارا می‌گردد . در حقیقت پائین آمدن سطح درآمد سرانه ملی در این کشورها همراه با ازین رفتار مراکز تولید محصولات کشاورزی سرانجام حکم نهایی را در مرور خود انسان یعنوان طعمه این بحران صادر می‌کند .

علل بیابان زایی بسیار پیچیده می‌باشد: یکی از عوامل اصلی آن در این نواحی رام تنوع انتقال شکننده محیط زنگنه . تعادل اکوسیستم شکننده در منطقه " سودانی - ساحلی " عدم تأثیر معلوم میزان کم باشد که ویس ترتیبی آن می‌باشد . میزان باشد کی سالانه در غالب این نواحی بین ۱۰۰۰ تا ۱۰۰۰۰ متری متر رتفییر است . پی‌آمد چنین شرایطی محدود دیت " بیوماس " (Biomass) و ناپایداری ظرفیت محیطی این نواحی می‌باشد . تقریباً ۸۰٪ درصد از مجموعه سرزمین دارای شرایط اقلیمی خشک است . خشونت محیط بوسیله اعمال ویرانگر مردم این سرزمین را طریق چراحته منوط دام، قطع درختان، بوته‌ها و رختجه‌ها جهت رفع نیازهای مربوط به نا مین اثری تشیدید می‌گردد .

استفاده‌نا معقول از زمین و تخریب آن نه تنها نتیجه نا آگاهی در مدیریت است، بلکه افزایش جمعیت، تعداد دام و فقدان اشکال دیگری از سیستم‌های معیشتی مردم نیز مزید برغلت می‌باشد . د راین نواحی از نظر جغرافیا بی تغییرات کوتاه مدت مزهای اقلیمی و بروز سالهای مرطوب تر و یا خشک را بد نبال دارد . از اینرو منطقه‌ای نیمه خشک طی یک زمان ممکن است دارای شرایط اقلیمی خشک و در زمان دیگری وجد شرایط اقلیمی مرطوب گردد . این تغییرات، فشارهای در و رشیوه‌های معیشتی را بهمراه داشته و در نتیجه منجر به تغییرات عده‌ای در اشکال و سازمان

د نباله زیرنویس

بهره برد اری از زمین می شود . بطور یکد رتسرالیهای نسبی سطح کشت افزایش یافته و بر تعداد دامها افزود همی شود ، ولی بعد از آن با بروز خشکسالیهای مکان انطباق با شرایط پیش آمد ، مشکل گشته و در نتیجه بنا چارا استفاده مفرط از منابعی می شود که شرایط بیوکلیما تیک لازم و کافی برای فشارند ارنده تحت این شرایط با ازبین رفتن سریع منابع طبیعی امکان بمبودی محیط بت ریج ازبین رفته اند و فرصت لازم جهت برگشت به شرایط نرمال ازدست می روید . در صورت ادامه این روند فشار جهت استفاده تدبیر لازم چاره سازنی گردد و در نتیجه با تخریب محیط ورها بی آن بمان حواوت طبیعی بیان زایی شروع می گردد (روبن مدلز ۱۹۸۱) . در این صورت انسان سرزین آباؤ جدادی و تمام گذشته ها و مید های آیند مخدود و فرزندانش را بدست دشمنی می دهد که تمام گذشته ها و علائق او را به نابودی کشیده و مد فون می کند و برای او هیچ راه برگشت و چاره ای جز حسرت و نظراره باقی نمی گذارد .



مطالعه خشکسالیها بویژه در مناطق خشک و از جملهای ایران که بخش اعظم آن زیرپوشش شرایط اقلیمی نیمه خشک و خشک میباشد از اهمیت زیادی برخوردار است. زیرا این امر پوشش گیاهی و کشاورزی را تحت تاثیرش دید خود قرار می‌دهد. نظر برای یکه بیشترین میراث تغییرپذیری برآورده است که نیز در مناطق خشک بوقوع می‌پیوندد بنابراین کاربرناه مریزی از نظر آمایش سرزین برای این نواحی را مواجه با مشکلات عظیمی می‌کند.

در این بررسی مطالعه خشکسالیها فقط برای دو یستگاه اقلیمی این حوضه یعنی "کرمان" و "یزد" که ارای آمارهای هواشناسی منظم ترونسینتا" دارند ترتیب هستند صورت پذیرفته است. برای این امر نیاز از روش دودا نشمند هندی استفاده شده است (سا بر اهمنام ۱۹۶۹، و ساستری، ۱۹۷۰).

برطبق نظر آنها می‌توان در صدا انحراف متفاوت شاخص‌های خشکی هرسالی نسبت به میزان میانه^۱ در سری شاخص‌های خشکی هر یستگاه و یا ناحیه‌ای را مبنای کارداد داد و می‌توجه به مقایسه آنها نسبت به "انحراف معیار" بروز خشکسالیها را با تعديل اندکی در تعابیر ارائه شده بشرح زیر بیان داشت.

(۱) - خشکسالی خفیف: ۵٪ انحراف متفاوت شاخص خشکی نسبت به میزان میانه. تا $\frac{1}{3}$ تا $\frac{1}{2}$ انحراف معیار.

(۲) - خشکسالی متوسط: ۱۰٪ انحراف متفاوت شاخص خشکی نسبت به میزان میانه. $\frac{1}{3}$ تا یک برابر انحراف معیار.

(۳) - خشکسالی شدید: ۲۰٪ انحراف متفاوت شاخص خشکی نسبت به میزان میانه یک برابر تا دو برابر انحراف معیار.

(۴) - خشکسالی، مصبت ۱ا؛ %۱ انحراف منفی، شاخص خشکی، نسبت به میزان بسته‌تراز میانه

دوسراں انحراف معاو

این روش براساس تعیین شاخص های خشکی سال به سال برای دوره ۱۹۶۹ الی ۱۹۷۶ و برطبق کاربرد "روش تورنث ویت" مبنای مطالعه خشکسالی ها برای تعدادی از استان های اقلیمی دشت راجستان هند قرار گرفته است (ساپرا مانیام و پراساد آرائو ۱۹۸۰) . نتایج حاصل از این امر برای استان های کرمان و یزد بصورت جداول شماره ۳ و ۴ واشکال شماره ۵ و ۱۶ تهیه و علاوه بر این براساس سری شاخص های خشکی یزد و کرمان جداً ول شماره ۵ و ۶ و نمودارهای شماره ۷ و ۸ بعنوان پراکندگی شاخص های خشکی نسبت به "میانه" تنظیم و ترسیم گردیده است .

بطورکلی د رهبر وایستگا میان شده در بیش از پنجاه درصد ازد وره دید مبانی شرایط خشکسالی بد رجا تمختلف دید همی شود در این میان در " نیزد " طی سالهای ۱۹۵۸ (۱۳۲۲) و ۱۹۶۹ (۱۳۴۸)، ۱۹۷۲ (۱۳۵۲)، و ۱۹۷۶ (۱۳۶۱) شرایط خشکسالی شدید حاکم بوده و " کمان " نیزد رسالهای ۱۹۵۸ (۱۳۳۲) و ۱۹۶۶ (۱۳۴۵) خشکسالی شدید پرسد داشته است . علاوه بر این یک دوره خشکسالی مشخص از ۱۹۶۰ تا ۱۹۶۵ (از ۱۳۲۹ تا ۱۳۴۴) در کرمان حاکم بوده است . در بقیه موارد رسالهای متناوب خشکسالی بمدت یکسال ویا بمدت دو الی سه سال بروزگردیده است . البته در همین خشکسالیهای دید و ناحیه یاد شده کاملاً همزمان نیست و این امر معلوم می‌دارد که اصولاً " تدوین یک تقویم صحیح برای بیان عملی روزخنکسالیها حداقل در مقیاس ناحیه‌ای و با توجه به درجه آمار برداشتهای موجود مواجه باشد " مشکلات است . باید توجه داشت در این پرسش شرایط ماکروکلیمای ایران مورد بحث نیست

جدول ۲ انحراف شاخص خشکی (I_a) و شدت خشکسالی هاد را استگاهیزد

سال	I_a	d / I_a	درصد انحراف میانه	شدت خشکسالیها
۱۹۰۳	۱/۸	-۰/۲	-۱۵ (%)	خشکسالی خفیف
۱۹۰۴	۴/۱	+۲/۰		
۱۹۰۵	۱/۴	+۰/۲	-۲۰ (%)	خشکسالی متوسط
۱۹۰۶	۲/۸	+۰/۲	-	
۱۹۰۷	۲/۹	+۰/۱	-	
۱۹۰۸	۱/۰	-۱/۱	-۵۰ (%)	خشکسالی شدید
۱۹۰۹	۲/۰	+۱/۴	-	
۱۹۱۰	۱/۰	+۰/۶	-۳۰ (%)	خشکسالی متوسط
۱۹۱۱	۱/۲	-۰/۴	-۲۰ /	خشکسالی شدید
۱۹۱۲	۰/۸	-۱/۳	-۰/۵	خشکسالی شدید
۱۹۱۳	۲/۱	-۰/۱	-۰	خشکسالی خفیف
۱۹۱۴	۰/۸	-۱/۲	-۰/۵	خشکسالی شدید
۱۹۱۵	۲/۱	-	-	
۱۹۱۶	۱/۰	-۰/۶	-۳۰ (%)	خشکسالی متوسط
۱۹۱۷	۱/۹	-۰/۲	-۱۰	خشکسالی خفیف
۱۹۱۸	۲/۱	+۱/۰	-	
۱۹۱۹	۱/۰	-۱/۱	-۱۰۰ (%)	خشکسالی شدید
۱۹۲۰	۱/۲	-۰/۹	-۴۵	خشکسالی متوسط
۱۹۲۱	۲/۳	+۰/۲	-	
۱۹۲۲	۲/۳	+۰/۲	-	
۱۹۲۳	۰/۲	-۱/۴	-۲۰ (%)	خشکسالی شدید
۱۹۲۴	۱/۲	-۰/۴	-۲۰	خشکسالی خفیف
۱۹۲۵	۱/۲	-۰/۴	-۲۰	خشکسالی خفیف
۱۹۲۶	۴/۰	+۱/۴	-	
۱۹۲۷	۲/۹	+۰/۸	-	
۱۹۲۸	۲/۶	+۱/۰	-	
۱۹۲۹	۲/۲	+۱/۱	-	
۱۹۳۰	۲/۶	+۰/۰	-	

Mean	۲/۱
Median	۲/۱
Sia	۰/۲

$$\sigma = \sqrt{\frac{\sum d^2 n}{N}} = ۱/۰.۱ = (\% \cdot \text{Mean})$$

(Standard deviation)

جدول ۲ اینحراف شاخص خشکی (Sa) و شدت خشکسالی هاد رایستگاه کرمان

سال	Sa	d	درصد اینحراف (%)	شدت خشکسالی ها از میانه
۱۹۵۱	۷/۹	+۱/۲		
۱۹۵۲	۴/۱	-۲/۱	-۲۸ (%)	خشکسالی متوسط
۱۹۵۳	۹/۴	+۳/۲		
۱۹۵۴	۷/۸	+۱/۶		
۱۹۵۵	۸/۶	+۲/۴		
۱۹۵۶	۸/۴	+۲/۲		
۱۹۵۷	۱۲/۸	+۶/۶		
۱۹۵۸	۲/۲	-۲/۰	-۵۲/۶ (%)	خشکسالی شدید
۱۹۵۹	۰/۰	-۱/۲	-۱۲/۲	خشکسالی خفیف
۱۹۶۰	۱۰/۲	+۴/۰		
۱۹۶۱	۴/۹	-۱/۳	-۱۴ (%)	خشکسالی خفیف
۱۹۶۲	۷/۲	+۰/۱		
۱۹۶۳	۷/۹	+۰/۷		
۱۹۶۴	۵/۸	-۰/۴		
۱۹۶۵	۵/۰	-۱/۲	-۱۲/۲ (%)	خشکسالی خفیف
۱۹۶۶	۱/۸	-۴/۰	-۶۸/۴	خشکسالی شدید
۱۹۶۷	۵/۰	-۱/۲	-۱۲/۲	خشکسالی خفیف
۱۹۶۸	۴/۸	-۱/۴	-۱۰/۲	خشکسالی خفیف
۱۹۶۹	۳/۲	-۲/۰	-۳۵/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۷۰	۴/۲	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی خفیف
۱۹۷۱	۶/۲	+۰/۱		
۱۹۷۲	۲/۴	+۱/۲	-۲۲/۸ (%)	خشکسالی متوسط
۱۹۷۳	۱/۰	+۴/۰		
۱۹۷۴	۱۰/۲	+۴/۰	-۱۲/۰ (%)	خشکسالی خفیف
۱۹۷۵	۴/۲	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی خفیف
۱۹۷۶	۷/۸	+۰/۰		
۱۹۷۷	۵/۴	-۰/۸	-۵/۲ (%)	خشکسالی خفیف
۱۹۷۸	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی خفیف
۱۹۷۹	۴/۲	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی خفیف
۱۹۸۰	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی خفیف
۱۹۸۱	۴/۲	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۸۲	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۸۳	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۸۴	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۸۵	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۸۶	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۸۷	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۸۸	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۸۹	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط
۱۹۹۰	۴/۰	-۱/۰	-۱۲/۰	خشکسالی متوسط

Mean = ۶/۲

Median = ۰/۲

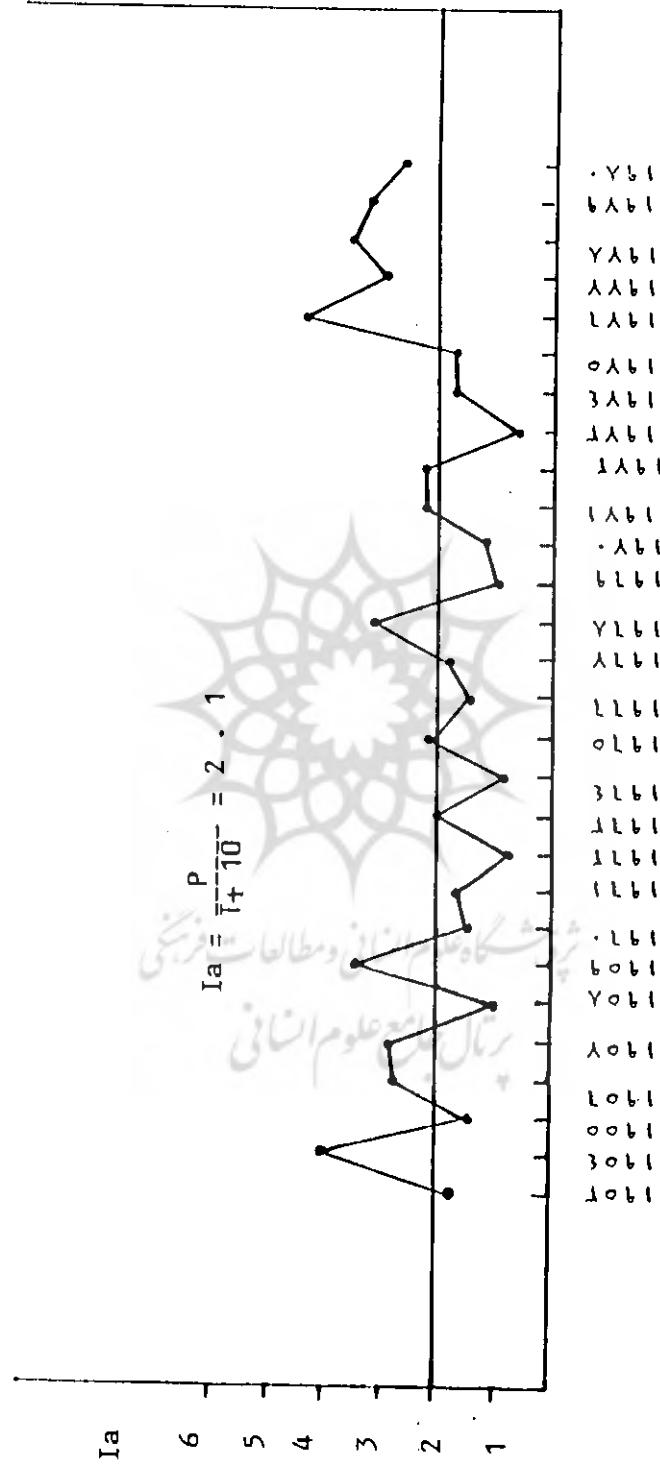
Sia = ۱۱/۰

$$\text{Sd} = \sqrt{\frac{\sum d^2}{N}} = \sqrt{\frac{۲۱/۲}{۲۶}} = ۰/۲۹/۱ \text{ Mean })$$

(Standard deviation)

شک ۱۶ تغییرات رازدشت شاخص خشکی در پیشگاه اقلیمی سرد

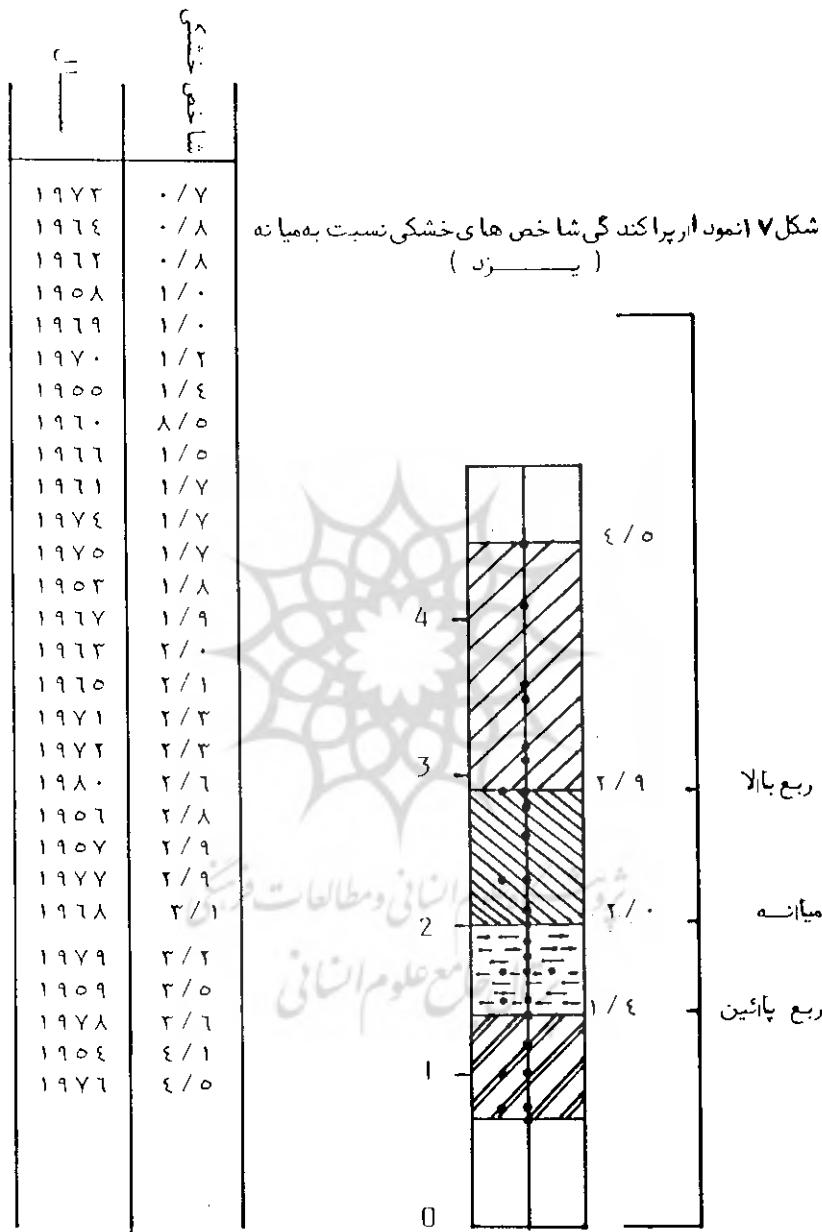
۵۳



۲

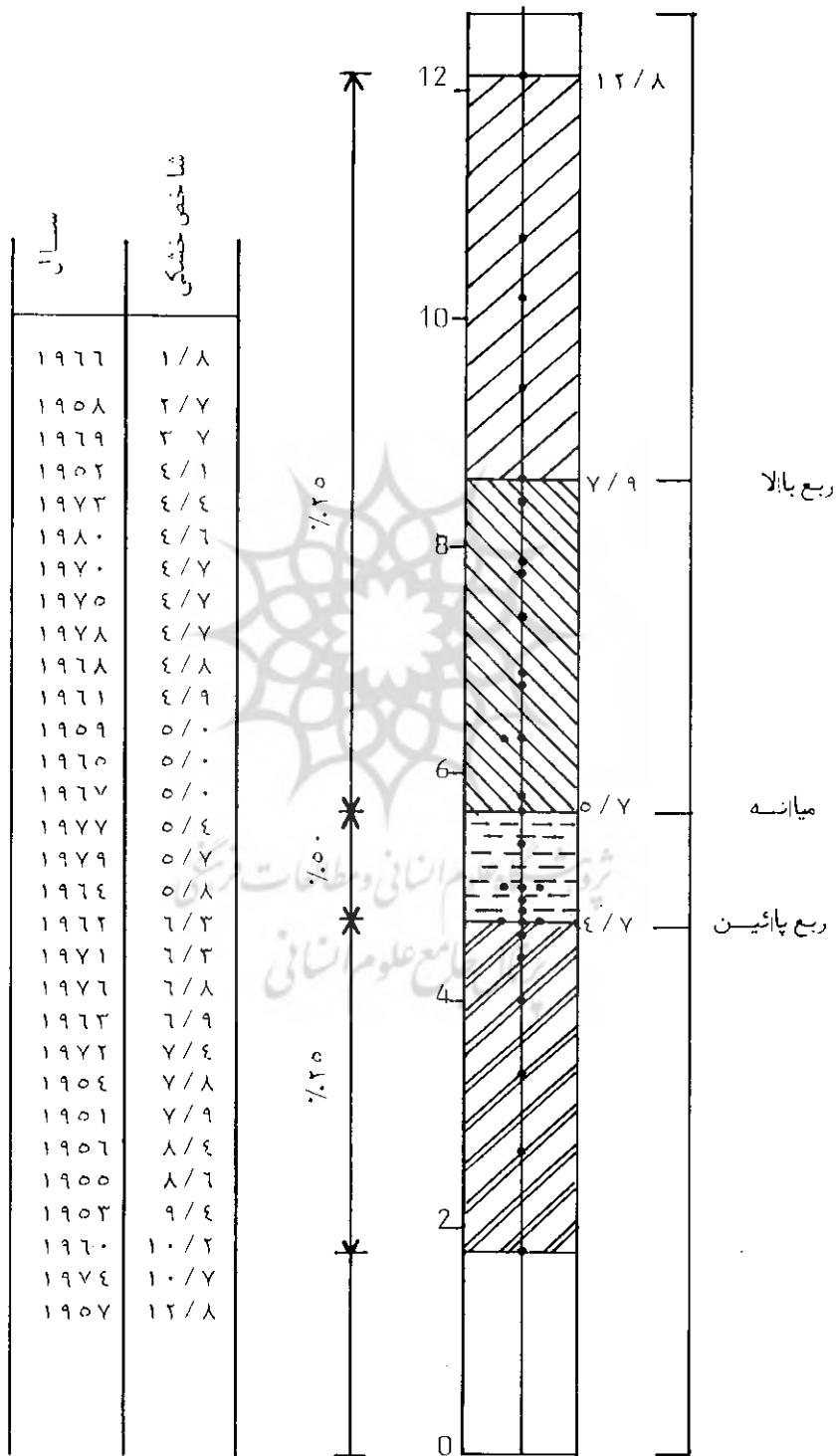


نمودار ۱- روابط را بین داده‌های اقیانوس‌شناسی و پیش‌بینی می‌دانند



جدول ۵ سری شاخص‌های خشکی یوز

شکل ۱۸ نمودار پر اکنونگی شاخص های خشکی نسبت به میانه
(کرمان)



و همچنین برای دستیابی به شناخت در وردهای دقیق ترد رمود بروز خشکسالیها و علآل آن، آمارهای درازمدت تری ضروریست.

بیلان آبی از نظر اقلیمی (تبخیر و تعرق پتانسیل)

یک از پایه‌های اساسی و دقیق برای درک و تحقیق پیرامون شرایط رطوبتی و یا خشکی اقلیمی هرناحیه در مفهوم "بیلان آبی" ^{۲۵} نهفته است. بنا بر این لازم است که از یک طرف میزان تلفات آبی به طرق مختلف واژمله "تبخیر و تعرق پتانسیل" ^{۲۶} و از طرف دیگر میزان آب حاصل برای ناحیه از طریق بارش‌های جمیع معین گردد.

حقیقیں براساس "نیارآبی" جهت اهداف معین، تحقیقات ارزند مایه را در این زمینه انجام داده و روش‌هایی را با توجه به جنبه‌های مختلف و پارامترهای قابل اندازه گیری از عناصر اقلیمی ارائه نمودند. بطوریکه این موضوع امروزه یکی از بین اینها مطالعات اقلیمی جهان را با توجه به کاربردهای اساسی آن بويژه در موارد مربوط به کشاورزی و سایر مصارف آبی شهری - صفتی شکل می‌دهد.

مطالعاتی که براساس تعیین تبخیر و تعرق ماهانه و فصلی و سالانه صورت می‌پذیرد علاوه بر اینکه میانگین درازمدت شرایط بیلان آبی را با توجه به دریافت‌ها و تلفات آبی دریک ناحیه را تعیین می‌کند، در ضمن تصویری از بیلان آبی سالهای غیرعادی و نرمال را ارائه می‌دهد که برطبق آن می‌توان شرایط ویژه اقلیمی هرناحیه‌ای را مشخص نمود. لازم به میار آوریست که تعیین نیاز آبی با هر ترتیبی که براساس تبخیر و تعرق پتانسیل استوار باشد، کنترل آنرا از طریق روش‌های