

تجزیه و تحلیل یخندان در استان لرستان

دکتر زهرا حجازی زاده

دانشیار گروه جغرافیای دانشگاه تربیت معلم تهران

محمدحسین ناصرزاده

دانشجوی دکتری اقلیم شناسی دانشگاه تربیت معلم تهران

چکیده:

شناخت شرایط وقوع آغاز و خاتمه یخندان‌ها به دلیل اهمیت آنها در زمینه کشاورزی و حمل و نقل جهت کاهش خسارات ضروری است. از آنجایی که استان لرستان جزء مناطق کوهستانی در منطقه زاگرس می‌باشد، این کوهستانی بودن در شدت وقوع یخندان‌های آن اثرگذار بوده، لذا وقوع یخندان به ویژه بروز آن در دوره سرد سال تاثیرات بسیاری در مسائل کشاورزی و حمل و نقل استان ایجاد می‌کند. با توجه به موضوع مقاله که هدف آن تجزیه و تحلیل یخندان‌ها در استان لرستان است، بنابراین شناخت شرایط وقوع یخندان‌ها، تعیین دقیق شروع و خاتمه و نیزشدت و تداوم آنها از جمله مسائلی است که باید مورد توجه واقع گردد. تا از وارد شدن خسارات شدید به کشاورزان و همچنین فراهم نکردن امکانات لازم در جهت تسريع رفت و آمددها و کاهش اتلاف انرژی در هنگام بروز یخندان‌ها جلوگیری شود. بررسی فراوانی وقوع یخندان‌ها در منطقه مورد مطالعه روش رسیدن به هدف این مقاله است. برای این کار داده‌های حداقل روزانه دما در ۴ استگاه هواشناسی سینوپتیک خرم آباد، بروجرد، ناصرالدین و الیگودرز از سال ۱۹۸۹ تا ۱۹۹۹ مورد بررسی قرار گرفتند. تاریخ وقوع یخندان‌های زودرس پاییزه و دیررس بهاره در آستانه مورد نظر (صفر و کمتر از آن) استخراج و دوره بدون یخندان و یخندان آنها محاسبه گردید. برای تعیین اولین و آخرین روز یخندان، روزها بر طبق روش مرسوم، به روزهای ژولیوسی تبدیل و روی آنها تجزیه و تحلیل آماری صورت گرفت. براساس روش‌های آماری معتبر ران تست و کلیموگروف - اسمیرونوف مشخص شد که توزیع نرمال نسبت به بقیه توزیع‌ها با سریهای موجود تناسب بیشتری دارد. لذا با به کارگیری این توزیع، تاریخ وقوع یخندان‌های زودرس پاییزه و دیررس بهاره با استفاده از دوره‌های برگشت مختلف تعیین و

محاسبه شد و منحنی آنها با استفاده از نرم افزار مطلب ترسیم شد. همچنین منحنی طول فصل رشد و فصل یخبندان در سطوح احتمالی در کلیه ایستگاه‌ها ترسیم شد.

واژه‌های کلیدی: یخبندان، لرستان، احتمال توزیع نرمال، دمای حداقل روزانه، تحلیل

آماری

مقدمه

یخبندان یکی از پدیده‌های مهم اقلیمی ناشی از تغییرات دمادره‌طول زمان می‌باشد که به صورت‌های مختلف در عرض‌های خاص جغرافیایی بر حسب منطقه بندی و طبقه بندی اقلیمی، مناطق مختلف را تحت شعاع قرار می‌دهد و سالانه خسارات زیان باری را در بخش‌های مختلف به طور مستقیم یا غیرمستقیم وارد می‌سازد. تقریباً هر بخشی از اقتصاد ممکن است تحت تاثیر یخبندان‌های غیرمنتظره قرار بگیرد و در بیشتر موارد، رخداد یخبندان‌ها اثر منفی دارند (Rozenberg and Myers, ۱۹۶۲). یخبندان عبارت است از دماهای صفر و یا کمتر از آن. همچنین ازنظرفی برای کشاورزی، رویداد تشکیل کریستال‌های نازک یخ بر روی سطوحی که درجه حرارت آنها زیر صفر، و درجه حرارت لایه هوای بالای سطوح آن به نقطه شبهی رسیده باشد یخبندان نام دارد. ازنظره‌وشناسی کشاورزی نیز وقوع یخبندان، تغییر درجه حرارت‌های پایین می‌باشد که باعث آسیب به بافت‌های گیاهی می‌شود. یخبندان‌ها را برمبنای شدت، تداوم و زمان وقوع نیزمی توان تقسیم بندی نمود. منظور از تقسیم بر مبنای شدت، قدرت مؤلفه‌های توزیع انرژی می‌باشد که معمولاً بر اساس دمای میانگین، حداقل میانگین صفر و زیر صفر و پایین ترین دمای حداقل‌ها اندازه‌گیری می‌شود.

منظور از تداوم یخیندان‌ها مدت زمانی است که دمای صفر یا کمتر از آن دریک منطقه حاکم باشد. بر اساس زمان وقوع، یخیندان‌هایی که زمان اوج آنها نسبت به تاریخ شاخص کمتر یا بیشتر باشد، زودرس یا دیررس تلقی می‌شوند (حجازی زاده و مقیمی، ۱۳۸۱، همکاران، ۱۳۶۷) :

- ۱- یخیندان جبهه‌ای یا انتقالی (Advection frost)؛
- ۲- یخیندان تشعشعی (Radiation frost).

برخی از محققین نوع سومی از یخیندان‌ها را نیز به نام یخیندان‌های مختلط معتقدند. در این نوع، عوامل تابشی و فرا رفتی توأمًا مشاهده می‌شوند (براتی، ۱۳۷۵).

در این تحقیق اصطلاح یخیندان به روزی گفته شده است که در آن حداقل دمای روزانه به صفر و یا زیر صفر کاهش داشته و از اول اکتبر تا سی ام ژوئن (۱۰ مهر تا ۱۳ خرداد) تداوم داشته است.

پیشینه تحقیق

دما یکی از عمدۀ ترین و اساسی ترین عوامل در تعیین نقش و پراکندگی بقیه عناصر اقلیمی و یکی از شاخص‌های اصلی در پهنه بندی و طبقه بندی اقلیمی به شمارمی رود. علاوه بر آن، دما اثرات انکارناپذیری بر فعالیت‌های انسانی و همچنین فرایندهای طبیعی همچون چرخه آب به جامی گذارد. به این جهت و همچنین اثرهای محیطی و اقتصادی- اجتماعی، دما و تغییرات گاه و بی‌گاه آن از موضوعات مورد توجه مخالف علمی و حتی عامه مردم طی چند دهه‌ی

اخیر بوده، و تحقیقات گسترده‌ای در مقیاس جهانی، ناحیه‌ای و محلی انجام گرفته است (غیور و عساکر، ۱۳۸۱).

تاریخ وقوع یخندهان های زودرس پاییزه در مکان در منطقه گورنچسکادر اسلوونی در طول سال های ۱۹۴۷ و ۱۹۸۷ مورد مطالعه قرار گرفته است. با این تحقیق تاریخ متوسط اولین یخندهان به دست آمده است. در این مطالعه رابطه تاریخ وقوع اولین یخندهان با ارتفاع محل نیز مورد بررسی قرار گرفته است (Kajfez, ۱۹۸۹).

احتمال وقوع اولین و آخرین یخندهان ها که به ترتیب در پاییز و بهار اتفاق می افتد، بر اساس آستانه های مورد نظر در ایالت های ساحلی و جنوب شرقی اقیانوس اطلس مورد بررسی قرار گرفته است. یک روش احتمالی برای ایجاد سری های اولین و آخرین آستانه های دمایی پایین به کار گرفته شده است که برای تعیین احتمالات وقوع اولین و آخرین یخندهان ها با آستانه معلوم مورد استفاده قرار می گیرد. با استفاده از یک مثال عددی برآش تاریخ های وقوع یخندهان های زودرس پاییزه و دیررس بهاره با توزیع نرمال مورد مطالعه قرار گرفته است (Waylen, ۱۹۸۸).

تجزیه و تحلیل یخندهان ها در نواحی اقلیمی جنوب ایالات متحده با استفاده از دوره آماری ۳۰ ساله در ۳۴۲ ایستگاه یخندهان های زودرس پاییزه و دیررس بهاره برای ۱۰ درصد ، ۳۰ درصد ، ۵۰ درصد و در سطح ۹۰ درصد برای هر ایستگاه محاسبه شده است. هر سطحی در چهار آستانه درجه حرارت ، ۳۶ درجه، ۳۲ درجه و ۲۶ درجه فارنهایت محاسبه و بررسی شده است. نقشه های نواحی اقلیمی جنوب ایالات متحده گسترش الگوهای یخندهان در هر آستانه درجه حرارت برای ۱۰ درصد ، ۵۰ درصد و سطح های ۹۰ درصد را نشان می

دهند. در پاییز، نمودار زمان وقوع بیانگر احتمال رخداد یخندان بعد از زمان وقوع است. همچنین در بهار، نمودار زمان وقوع نشان دهنده احتمال رخداد یخندان قبل از زمان وقوع است.(Vega et all, ۱۹۹۴).

علل، ویژگی ها و پیش بینی یخندان های بهاره ایران با روش سینوپتیک مورد بررسی قرار گرفته است. در این پژوهش ۶۲ مورد یخندان بهاره، طی ۲۰ سال (۱۳۴۷-۶۶) با استفاده از آمار روزانه تعداد ۶۰۰ یستگاه هواشناسی کشور، از نظر شدت، تداوم و گسترش مکانی مورد بررسی قرار گرفته است. در این تحقیق با استفاده از نقشه های روزانه هوادر سطح زمین و سطح هم فشار ۵۰۰ هکتوپاسکال و نقشه های ضخامت، منشاء مسیر سیستم های فشاری عامل یخندان مورد مطالعه واقع شده است. نتایج این بررسی نشان داده است که اکثر یخندان ها از نوع انتقالی می باشند و تقریبا در تمام موارد، جابجایی محورهای فروند در سطح ۵۰۰ هکتوپاسکال و پرفشارهای مهاجر در سطح زمین از غرب مدیترانه به سوی ایران و سپس ادغام آنها با فروند و پرفشار معمول و شدید سیری به وقوع یخندان های بهاره می انجامد(براتی، ۱۳۷۵).

تحقیق دیگری تحت عنوان بررسی و پیش بینی تاریخ های آغاز و خاتمه یخندان و اثرات آن بر روی جوانه زنی گندم در غرب ایران صورت گرفته است و نتایج آن نشان داده که در بخش غربی منطقه، یخندان ها دیرتر آغاز شده و زود تر هم خاتمه می پذیرند و طول فصل رشد بیشتر و شدت یخندان ها کمتر است. در حالیکه در بخش های شرقی منطقه عکس این حالات مشاهده شده، و بین سری های آغاز و خاتمه یخندان ها به استثنای ۴ مورد رابطه معنی داری وجود نداشته است. به عبارت دیگر تاریخ های آغاز و خاتمه یخندان ها مستقل از هم هستند و برآش سریهای زمانی منتخب تاریخ های آغاز و خاتمه یخندان با سه

توزیع آماری نرمال، گامبل و پیرسون نوع سه، نشان داده است که این سری ها بدون استثنای از توزیع نرمال تبعیت می کنند(قبادی داربخانی، ۱۳۸۰).

داده ها و روش تحقیق

برای تحلیل فراوانی وقوع یخندهان ها نیاز بود که برای هرسال، تاریخ اولین روز یخندهان پاییزه و آخرین روز یخندهان بهاره به دست آید. آستانه مورد نظر در این تحقیق دمای حداقل صفر و کمتر از آن است. بنابراین برای هر سال آماری در آستانه مورد نظر تاریخ اولین و آخرین روز یخندهان استخراج گردید.

آمار مورد نیاز شامل، دمای حداقل روزانه برای تمام روزهای سال و برای کل سال های آماری موجود(۱۰ سال) از ۱۹۸۹ تا ۱۹۹۹ برای هر چهار ایستگاه سینوپتیک خرم آباد، بروجرد، الیگودرز و ایستگاه کلیماتولوژی ناصرالدین از بانک اطلاعات سازمان هواشناسی کل کشورتهیه گردید(۱). براساس آستانه مورد نظر (صفر و کمتر از آن) تاریخ وقوع اولین و آخرین روز یخندهان برای هر سال از آمار دمای حداقل استخراج شد. روش استخراج داده ها به این ترتیب بود که از اول ماه اکتبر برابر با ۱۰ مهر شروع به کنترل دمای حداقل گردید و اولین روزی که دمای حداقل معادل آستانه مورد نظر و یا کمتر از آن بود به عنوان تاریخ شروع وقوع یخندهان درنظر گرفته شد. برای استخراج آخرین روز یخندهان به همان شیوه عمل شد.

بعد از اینکه تاریخ های اولین و آخرین روز یخندهان به دست آمد، نیاز بود که این تاریخ ها به صورتی درآیند که تجزیه و تحلیل آنها با روش های آماری امکان پذیر شود. برای این کار طبق روش مرسوم، تاریخ ها به روز شمار تبدیل شدند. روز شمار کردن تاریخ ها به این صورت انجام شد که اولین روز ماه اکتبر

مصادف با ۱۰ مهر به عنوان مبدأ شمارش روز انتخاب شد. مثلاً، برای روز اول ماه اکتبر، شماره یک و برای سایر روزهای این ماه شماره های بعدی ملاحظه شده است. برای ماه بعدی که نوامبر می باشد از شماره ۳۲۵ تا ۶۱ در نظرگرفته شده است. و به همین ترتیب برای بقیه روزهای سال در ماههای مختلف عمل شد. به این ترتیب سری داده های تاریخ اولین و آخرین روز وقوع یخندان ها قابل تجزیه و تحلیل آماری شدند. پس از تجزیه و تحلیل آماری و محاسبه احتمالات وقوع یخندان های زودرس پاییزه و دیررس بهاره، روز شمارهای (Label) تبدیل به ماههای میلادی و سپس تمامی این گزارشات برای سهل الوصول بودن به روزهای خورشیدی متناظر تبدیل گردید. فاصله بین اولین و آخرین رخداد دمای حداقل آستانه به عنوان فصل یخندان درنظرگرفته شد و فاصله بین آخرین و اولین رخداد دمای آستانه (صفر و کمتراز آن) به عنوان طول دوره رشد در نظر گرفته شد. شواهد امر نشان می دهد که توزیع اصل این نوع داده ها، توزیع نرمال است. به این ترتیب برای این سری آماری با استفاده از توزیع نرمال تاریخ های اولین و آخرین رخدادها در سطوح احتمال مختلف محاسبه گردید. با توجه به هدف این مقاله که به تجزیه و تحلیل وقوع یخندان ها می پردازد، روش استفاده شده برای تحلیل موضوع، توزیع های احتمالی می باشد. توزیع های احتمالی در واقع میزان احتمال وقوع پدیده ها را در سطوح معناداری مختلف و یا دوره های بازگشت تعیین می کنند. این توزیع ها دراشکال مختلف می باشند که از جمله آنها می توان به توزیع های احتمالی نرمال، لوگ نرمال، پیرسون تیپ سه و گامبل اشاره کرد. از بررسی توزیع های آماری مختلف جهت تعیین روش مناسب برای تحلیل میزان احتمال وقوع یخندان ها به دلایل ذیل نتیجه گرفتیم که توزیع داده ها از روش توزیع احتمالی نرمال تبعیت می کند:

- ۱- داده های پیوسته معمولاً از توزیع نرمال تبعیت می کنند، بنابراین دما نیز داده ای پیوسته است،
- ۲- براساس نظر سازمان هواشناسی جهانی داده های دما از توزیع نرمال پیروی می کنند،
- ۳- آزمون کلیموگروف- اسمیرونوف نشان داد که داده های دما نرمال هستند.

توزیع نرمال یکی از اساسی ترین و مهمترین توزیع ها در آمار و نظریه احتمال است. بسیاری از توزیع های مربوط به نمونه ای معین، با این توزیع، مقایسه و توجیه می شوند. در تخمین، آزمون و همچنین تحلیل میزان همبستگی بین متغیرها غالباً از توزیع بهنجار استفاده می شود. معادله این توزیع که در تحلیل مسایل جغرافیایی و اقلیمی هم کاربردهای اساسی دارد، به شرح زیر است:

$$Y = \frac{N}{\delta \sqrt{2\pi}} e^{-(x-\mu)^2 / 2\delta^2}$$

در این فرمول؛ Y ، ارتفاع یا بلندی منحنی برای مقدار بخصوصی از متغیر X ، عدد ثابت ($\text{پ} = ۱/۴۱۶$)، e ، پایه لگاریتم ناپیر ($\text{ن} = ۲/۷۱۸۳$)، N ، تعداد موارد یا موضوعات (که برابر با کل مساحت زیر منحنی است)، μ ، میانگین حسابی و δ ، انحراف معیار است. بنابراین، اگر N ، μ و δ معلوم باشند، می توان باگذاردن مقادیر مختلف X در فرمول بالا، مقادیر Y مربوط به منحنی پارامترهای معلوم یادشده را به دست آورد. اگر مقادیر X و Y را رسم کنیم، منحنی بهنجاری تشکیل می شود که میانگین آن با μ و انحراف معیار آن δ و مساحت آن با N برابر است (علیجانی و کاویانی، ۱۳۸۰).

بحث و نتایج

با توجه به موضوع مورد مطالعه، برای این کار دمای حداقل روزانه صفر و کمتر از آن در ۴ ایستگاه هواشناسی استان طی یک دوره آماری ۱۰ ساله استخراج شد، و با استفاده از نرم افزارهای **SPSS, Excel, MATLAB** و تجزیه و تحلیل گردید.

در این مقاله تاریخ های شروع و خاتمه یخبدان ها طی یک دوره آماری ۱۰ ساله استخراج و از طریق رسم نمودارها، احتمال وقوع و دوره بازگشت یخبدان ها در هر ایستگاه محاسبه شده است (نمودار های ۱ تا ۴). نتایج به دست آمده از این تحقیق نشان می دهد که اولین ایستگاهی که دمای آن طی دوره آماری مورد مطالعه به آستانه مورد نظر می رسد به ترتیب ایستگاه ناصرالدین و الیگودرز است. روز شروع نزول دما به آستانه مورد نظر (صفر و کمتر از آن) برابر با روز ۳۲ و ۳۳ روز شمار سال های ۱۹۹۶ و ۱۹۹۲ (برابر با ۱۲ و ۱۳ آبان ماه) می باشد. در صورتیکه دیرترین روز شروع، مربوط به ایستگاه خرم آباد با روز شمار ۷۳ سال ۱۹۹۷ (برابر با ۲۲ آذرماه) رخ داده است که تفاوت زمانی در حدود ۳۹ روز را نشان می دهد و این امر نشان می دهد که استان از تنوع توپوگرافی و آب و هوایی متفاوتی برخوردار است. در مورد خاتمه یخبدان نیز زودترین ایستگاهی که یخبدان آن به پایان می رسد، مربوط به ایستگاه خرم آباد با ۱۳۷ روز شمار سال ۱۹۹۵ (برابر با ۲۵ بهمن ماه) می باشد. و دیرترین ایستگاهی که یخبدان آن خاتمه می یابد، ایستگاه الیگودرز با ۲۱۲ روز شمار سال ۱۹۹۲ (برابر با ۱۰ اردیبهشت) می باشد که اختلاف زمانی بین سرد ترین و گرم ترین ایستگاه در آستانه دمایی مورد نظر در حدود ۷۵ روز مشاهده شد. همچنین مقایسه بین ایستگاه ها نشان داد که بین آغاز و خاتمه یخبدان ها روابط معنی داری وجود دارد، یعنی؛ هر چه یخبدان زودتر شروع

شود، دیرتر هم خاتمه می یابد، و هر چه یخندان دیرتر شروع شود، زودتر هم خاتمه می یابد. با توجه به اینکه احتمال ۷۵ درصد در کشاورزی مطرح است، یعنی ۴ سال، ۳ سال اتفاق بیفت و یک سال اتفاق نیفت، لذا تاریخ های شروع، خاتمه و طول دوره رشد در این سطح احتمال در جدول (۱) برای هریک از ایستگاه ها مشخص شده است. بر اساس مقادیر جدول (۱) می توان برای ایستگاه های موجود برنامه های زراعی و مدیریت مزرعه را تنظیم نمود. به این ترتیب که ستون تاریخ شروع، در واقع تاریخی است که با احتمال ۷۵درصد، یخندان های پاییزه شروع می شوند و از این تاریخ به بعد نباید محصول در مزرعه باقی بماند. زیرا باعث خسارت به محصولات کشاورزی می شوند. ستون تاریخ خاتمه یخندان نیز تاریخی است که به احتمال ۷۵درصد، یخندان های بهاره تمام می شوند و از آن تاریخ به بعد می توان نسبت به کاشت محصولات حساس به یخندان اقدام نمود. طول فصل رشد عمدتاً برای تطبیق علمی محصول کشت شده در منطقه با وضعیت یخندان، مورداستفاده قرار می گیرد. فصل رشد باید به صورتی باشد که محصول دوره رشد کامل خود را در آن طی کند تا به حداقل رشد رویشی خود برسد و از خسارات ناشی از یخندان به دور باشد. به طور خلاصه نتایج زیر از این تحقیق به دست آمد:

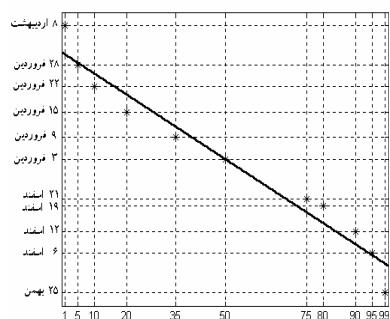
- ۱- مقایسه بین ایستگاه ها نشان داد که بین آغاز و خاتمه یخندان هاروابط معنی داری وجود دارد، یعنی؛ هرچه یخندان زودتر شروع شود، دیرتر هم خاتمه می یابد، و هر چه یخندان دیرتر شروع شود، زودتر هم خاتمه می یابد.
- ۲- هرچند که کلیه ایستگاه تقریباً در یک عرض جغرافیایی قرار دارنداما تعداد فراوانی یخندان ایستگاه ها با هم متفاوت است. بنابرین نتیجه گرفته می

شود که عرض جغرافیایی تاثیری در تعداد فراوانی یخندهان ایستگاه ها ندارد، بلکه مهمترین عامل در تعیین تعداد فراوانی یخندهان در استان ارتفاع می باشد. طبق آزمون آماری همبستگی پیرسون محاسبه شده (۰/۰۳) بین ارتفاع و فراوانی یخندهان رابطه معنی داری در سطح (۰/۰۵) وجود دارد زیرا به تناسب افزایش ارتفاع، تعداد فراوانی یخندهان نیز افزایش می یابد. به عنوان مثال، ایستگاه الیگودرز با بیشترین ارتفاع (۲۰۳۴متر) ۱۰۳۱ فراوانی یخندهان طی دوره آماری مورد مطالعه را به خود اختصاص داده است، و ایستگاه خرم آباد با کمترین ارتفاع (۱۱۲۵متر) ۵۸۷ فراوانی یخندهان طی دوره آماری مورد مطالعه را به خود اختصاص داده است.

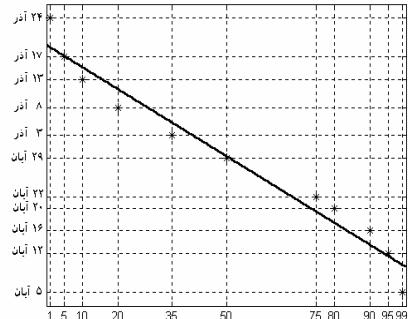
جدول(۱)تاریخ های شروع, خاتمه و طول دوره بدون یخندهان در ایستگاه های استان بالاحتمال وقوع ۷۵درصد

ایستگاه ها	آغاز	خاتمه	طول دوره بدون یخندهان
خرم آباد	۴۴	۱۶۲	۲۴۵
بروجرد	۵۰	۱۷۴	۲۳۸
ناصرالدین	۳۳	۱۷۰	۲۲۶
الیگودرز	۳۹	۱۹۳	۲۱۰

تاریخ آغاز



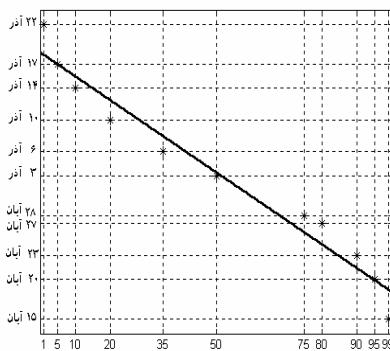
تاریخ خاتمه



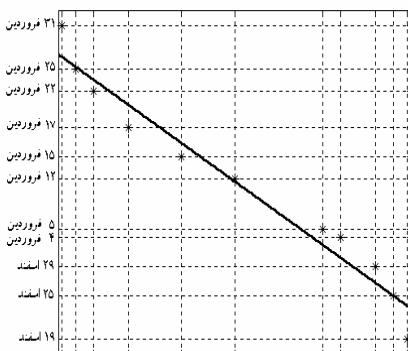
(الف)

احتمال

تاریخ آغاز



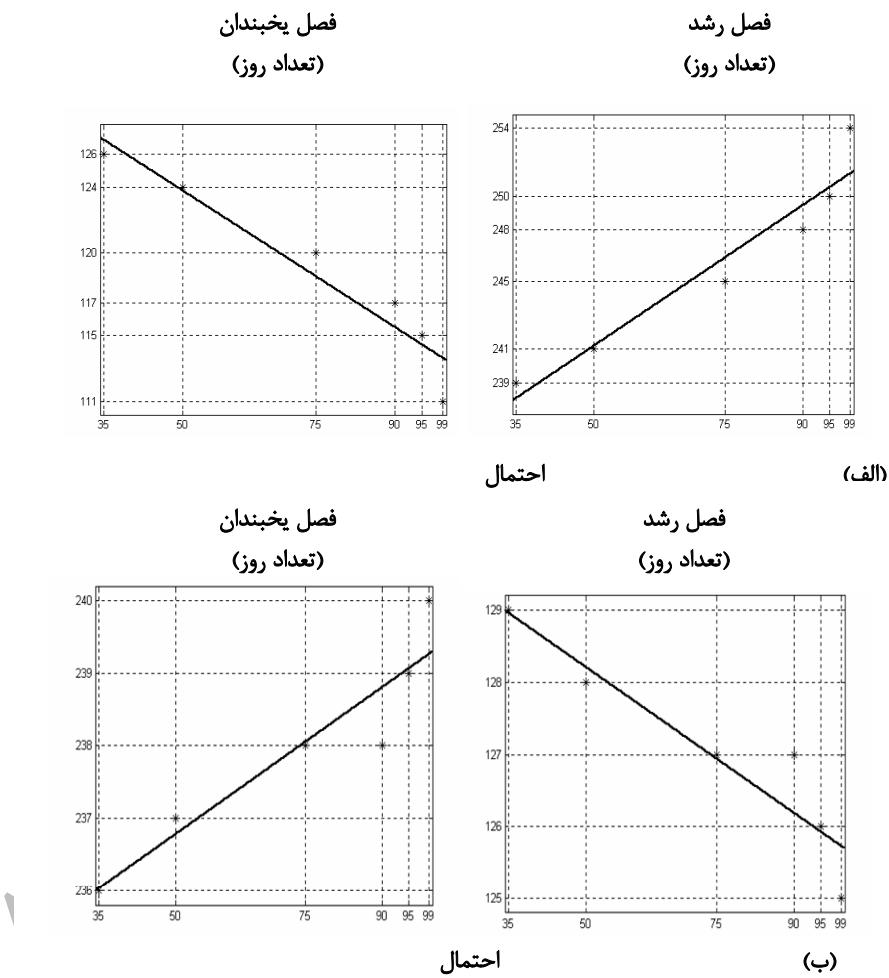
تاریخ خاتمه



(ب)

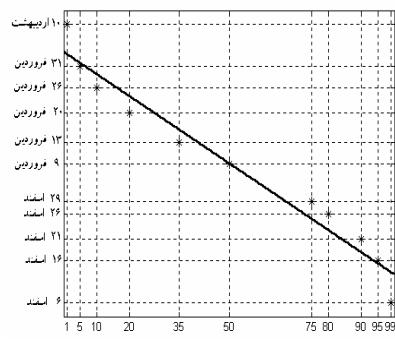
احتمال

شکل(۱) نمودار توزیع احتمال تاریخ وقوع یخنیان های زودرس پاییزه و دیررس بهاره در سطوح احتمالی مختلف در ایستگاه خرم آباد(الف) و بروجرد(ب)

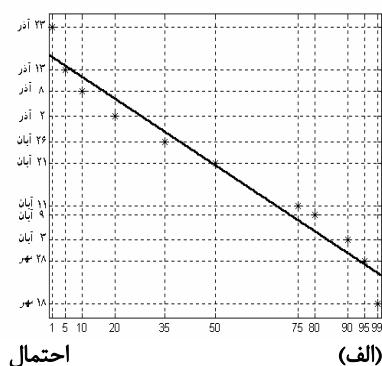


شکل(۲) نمودار توزیع احتمال طول دوره یخبندان و فصل رشد در سطوح احتمالی مختلف ایستگاه خرم آباد(الف) و بروجرد(ب)

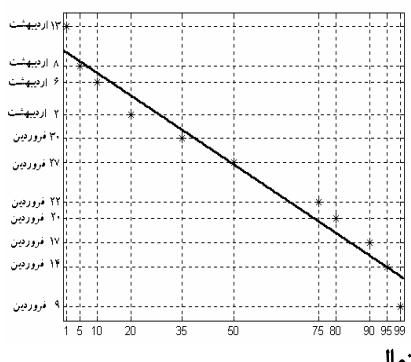
تاریخ آغاز



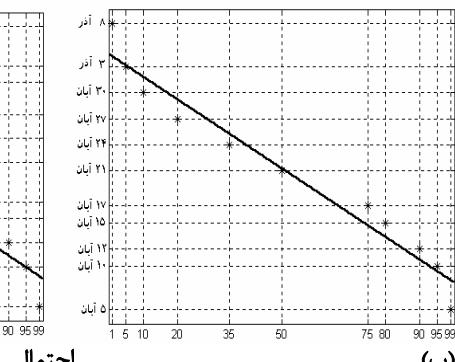
تاریخ خاتمه



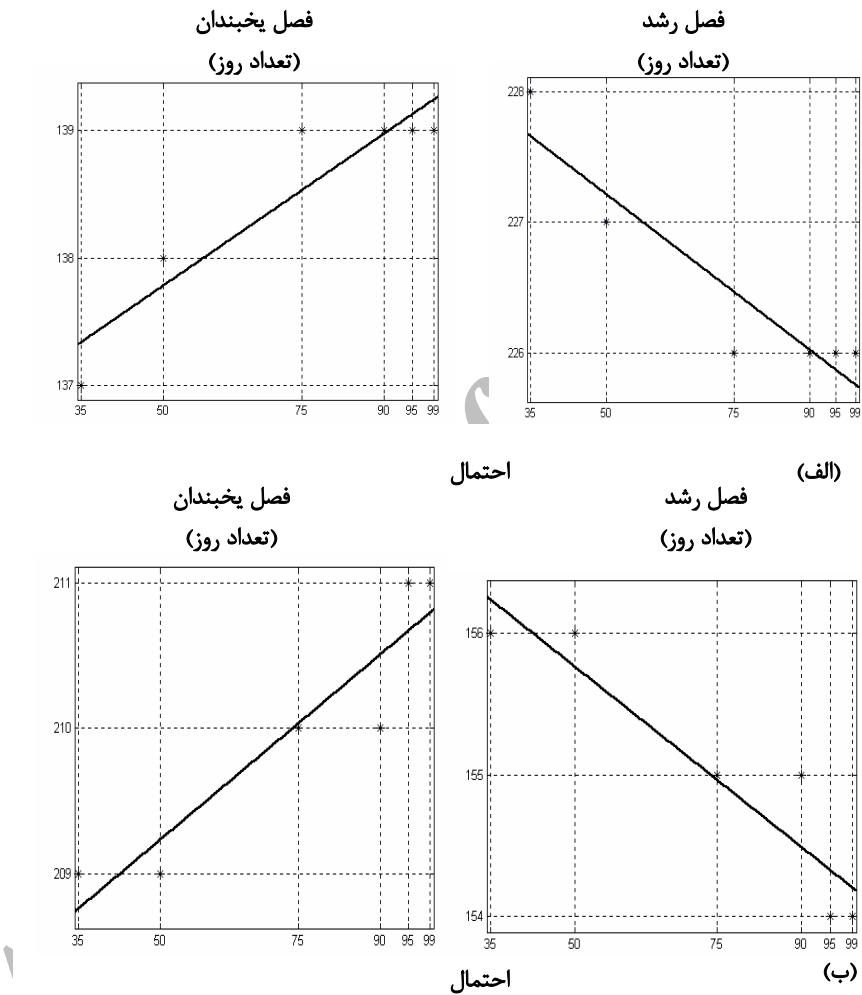
تاریخ آغاز



تاریخ خاتمه



شکل(۳) نمودار توزیع احتمال تاریخ یخنیان های زودرس پاییزه و دیررس بهاره در سطوح احتمالی مختلف درایستگاه ناصرالدین(الف) و الیگودرز(ب)



شکل(۴)نمودار توزیع احتمال طول دوره یخ‌بندان و فصل رشد در سطوح احتمالی مختلف
ایستگاه ناصرالدین(الف) و الیگوذرز(ب)

منابع و مأخذ

- ۱- بانک اطلاعات و خدمات ماشینی ، ۱۳۸۰؛ آمارحداقل های دمای صفرزیز صفر روزانه، سازمان هواشناسی کشور.
- ۲- براتی، غلامرضا ، ۱۳۷۵؛ طراحی و پیش بینی الگوهای سینوپتیک یخندهان های بهاره ایران، رساله دکتری، گروه جغرافیادانشگاه تربیت مدرس.
- ۳- حجازی زاده، زهرا- مقیمی، شوکت، ۱۳۸۱: میکروکلیماتولوژی مقدماتی، جلد اول، انتشارات پیام نور، تهران.
- ۴- جان اف. لونسبیری، فرانک تی. الدریج؛ ترجمه بهلول علیجانی، ۱۳۷۰، درآمدی برووش ها و فنون میدانی جغرافیا، انتشارات سمت، تهران.
- ۵- سمیعی، محمود- عسگری، مهدی- باستانی، خداداد، ۱۳۶۷؛ تجزیه و تحلیل اقلیمی اطلاعات و احتمالات تاریخ شروع و خاتمه یخندهان پاییزه و بهاره در آستانه های بحرانی دما و طول فصل رویش در ایران، انتشارات سازمان هواشناسی کشور.
- ۶- علیجانی، بهلول- کاویانی، محمدرضا، ۱۳۸۰؛ مبانی آب و هواشناسی، انتشارات سمت، تهران.
- ۷- علیزاده، امین، ۱۳۷۳؛ بررسی تاریخ اولین وقوع یخندهان های پاییزه و آخرین وقوع یخندهان های بهاره در استان خراسان، گزارش نهایی طرح پژوهشی حوزه معاونت پژوهشی، دانشگاه فردوسی مشهد.
- ۸- علیزاده، امین، ۱۳۸۱؛ هیدرولوژی کاربردی، چاپ چهاردهم، انتشارات آستان قدس رضوی، مشهد.
- ۹- غیور، حسنعلی- عساکری، حسین، ۱۳۸۱: «مطالعه اثر پیوند از دور بر اقلیم ایران؛ مطالعه موردی: اثربوادران اطلس شمالی و نوسانات جنوبی بر تغییرات میانگین ماهانه دمای جاسک». فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره ۶۴-۶۳، زمستان ۸۰ و بهار ۸۱، صص ۹۵-۹۴.
- ۱۰- قبادی دارابخانی، غلام حسین، ۱۳۸۰؛ بررسی و پیش بینی تاریخ های آغاز و خاتمه یخندهان و اثرات آن بر روی جوانه زنی گندم در غرب ایران، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه رازی کرمانشاه.

- ۱۱- کمالی، غلامعلی، ۱۳۸۱؛ «سرماهای زیان بخش به کشاورزی ایران در قالب معیارهای احتمالاتی مطالعه موردهی: تهران». فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره ۶۴-۶۳، زمستان ۸۰ و بهار ۸۱، صص ۱۵۳-۱۵۱.
- ۱۲- کریمی، مهدی-درزی، محمدتقی، ۱۳۷۹؛ بررسی اثرات سرما و یخیندان در گیاهان زراعی و باغی و روش های مقابله با آن، دومین همایش سرما و بخ زدگی گیاهان زراعی و باغی کشور، وزارت جهاد کشاورزی.
- ۱۳- مهدوی، محمد، ۱۳۷۸؛ هیدرولوژی کاربردی، جلد دوم، چاپ دوم، انتشارات دانشگاه تهران.
- ۱۴- نوحی، کیوان ، ۱۳۷۴؛ تعیین تاریخ های عبوردمای حداقل هوا از آستانه های حرارتی صفر، ۵ و ۱۰ درجه سانتیگراد در کرج، مجله نیوار.
- ۱۵- هاشمی، فریدون، ۱۳۴۸؛ تجزیه و تحلیل استاتیستیکی از سرمای تهران، انتشارات تحقیقات و بررسی های علمی هواشناسی کل کشور.
16. Kajfez, B. I. (1989). *Carly Autumn Frost in Upper Carolina Slovenia*. Zbornik Biotehniske Univerze (Yugoslavia). 53 :19 – 20
- 17 . Michaels, P. J., (1991). *Frost & Freezes. Southeastern Climate Review*. Spring, 2 :4 :3 -14.
18. Rozenberg, N. J. & R. E. Myers.(1962). *The Nature of Growing Season Frost in and along the Plate Valley of Nebraska*. *Monthly Weather Review*. November (1962):471- 478.
19. Thom, H. C. & R. H. Shaw. (1958). *Climatological Analysis of Freeze Data for IOWA*. *Monthly Weather Review*. 86:251 - 257.
20. Vega, A. J; Robbins, K.D; & Grymes, J, M. (1994). *Frost/Freeze Analysis in the Southern Climate Region*. *Southern Regional Climate Center*.
- 21.Waylen, P. R.(1988). *Statistical Analysis of Freezing Temperatures in Central and Southern Florida*, 8(6): 607 - 628.