

بررسی حاضر ثابت می کند تاریخ وقوع اولین یخبندان شدیددر فازهای منفی انسو ناو به طور معنی داری زودتر از فازهای مثبت می باشد . در ایستگاه همدان فرودگاه یخبندان شدید در فاز منفی ناو ۶روز زودتر از فاز مثبت و در فاز منفی انسو ۳روز زودتر از فاز مثبت آن شروع میشود . در ایستگاه نوژه یخبندان شدید در فاز منفی و مثبت ناو باهم برابرودر فاز منفی انسو ۳روز زودتر از فاز مثبت آن شروع میشود .نتایج این تحقیق میتواند در پیش بینی تاریخ وقوع یخبندانها و کاربردان در برنامه ریزیهای کشاورزی مورد استفاده قرار گیرد

كلمات کلیدی : اولین یخبندان شدید ، انسو، نوسان اطلس شمالی (Nao)، آزمون کولموگروف - اسمیرنوف.

مقدمه :

یخبندان به شرایطی اطلاق میشود که در آن دمای هوا در ارتفاع حدود یک تا دو متری از سطح زمین به صفر یا زیر صفر درجه سلسیوس میرسد . یخبندان به دو نوع تابشی و همرفتی تقسیم میگردد . در یخبندان تابشی که در شباهی صاف و بدون باد صورت میگیرد شدت یخبندان به وضعیت جوی بستگی دارد تفاوت‌های که از نظر پستی و بلندی و پوشش گیاهی در مناطق مختلف وجود دارد نیز در این امر دخالت دارند . [علیزاده و همکاران ، ۱۳۷۳] در یخبندان همرفتی بدلیل جابه جایی توده های هوا در مقیاس بزرگ و وارد شدن هوا یکی که دمای آن کمتر از صفر است به منطقه ای که قبل از هوا آن گرم بوده است اتفاق میافتد . از نظر شدت یخبندانها به سه دسته ملايم (حدائق) دما بین صفر تا $-1/9$ یخبندان متوسط (بین $-3/9$ - $-1/9$) و یخبندان شدید (کمتر از $-1/9$ درجه سانتیگراد) تقسیم میگردد . [مجرد، ۱۳۷۶]

گاهی این پدیده از اجزای سیستم اقلیمی مکانی دورتر متاثر میگردد که این گونه تاثیر پذیری را پیوند از دور

شناسایی نقش الگوهای پیوند از دور (Nao و Enso) بر تاریخ وقوع اولین یخبندان شدید در ناحیه مرکزی استان همدان

زهره مریانچی ، سید اکبر حسینی

- ۱- رئیس اداره تحقیقات هواشناسی همدان
- ۲- کارشناس ارشد اقلیم شناسی اداره کل هواشناسی

چکیده :

مطالعه حاضر جهت ارزیابی اثر ات و نشانه های پدیده انسو و نوسان اطلس شمالی (Nao) بر تاریخ وقوع اولین یخبندان شدیدپاییزه در ناحیه مرکزی استان همدان صورت گرفته است . جهت دستیابی به یک نگرش صحیح راجع به مکانیسم های تأثیر یا عدم تأثیر این پدیده ها در این مطالعه تاریخ وقوع اولین یخبندان شدید و عوامل مؤثر پهان طی فازهای منفی و مثبت انسو و ناو در دو ایستگاه سینوپتیک همدان فرودگاه و نوژه ویا استفاده از آمار روزانه یک دوره سی ساله (۲۰۰۵-۱۹۷۶) مورد ارزیابی قرار گرفت . با استفاده از اسناد ، داده ها متعدد و تجزیه و تحلیل و پردازش آنها و بکارگیری آزمون ناپارامتریک کولموگروف - اسمیرنوف ، تفاوت‌های مشخص در فازهای مختلف انسو و ناو مورد تایید قرار گرفت و علاوه بر آن آماره D برای سطح معناداری ۱/۰۵ بدست امده که بر این اساس در فاز منفی Nao در دو ایستگاه آغاز یخبندان شدید در سطح ۰/۰۵ معنادار است طبق آزمون اسمیرنوف در فاز منفی انسونیز در ایستگاه همدان فرودگاه و همدان نوژه آغاز اولین یخبندان شدید در سطح ۰/۰۵ معنا دار است .

Webster ۱۹۹۲ محققین متعددی بررسی شده است .] در روسیه و سیری رابطه بین فازهای مختلف انسو با فراوانی وقوع و عبور فربارهای اطلس شمالی وی مدیترانه و نقش آنها در پوشش برف روسیه و سیری مورد مطالعه و تایید قرار گرفته است [۱۹۹۸ - Krenke [مطالعات محدودی در خاورمیانه نیز انجام شده است . مطالعات پالوکلیماتولوژی بررسی ایزوتوپ های اکسیژن مرجانها ۲۴۵ ساله شمال دریای سرخ وجود همبستگی معنی دار بین تغییرات دمای این منطقه با شاخص نوسان اطلس شمالی (NAO) و انسو را روشن ساخته است . [۲۰۰۰ - Felis [مطالعات متعددی درمورد اثرات انسو بر پارامترهای هواشناسی در ایران صورت گرفته از جمله می توان به بررسی تاثیر پدیده ال نینو به صورت غیر مستقیم و از طریق دگرگون سازی الگوهای گردش عمومی جو و مراکز مربوط و تاثیر ارتباط از دور اشاره نمود . [خوش اخلاق - ۱۳۷۷] [نظام السادات ۱۳۷۸] میزان همبستگی بین انسو و بارندگی پاییزه مناطق مختلف ایران را بررسی کرد و به همبستگی منفی بین این دو پارامتر معتقد است [قویدل رحیمی ۱۳۸۳] میزان همبستگی بارش ماهانه و فصلی آذربایجان شرقی را با انسو بررسی کرده و همبستگی معناداری بین آنها یافته اند . [غیور و خسروی ۱۳۸۰] تاثیر پدیده انسو (Enso) بر نابهنجاری های بارش تابستانی و پاییزی منطقه جنوب شرقی ایران رامطاله نموده اند و دریافتند که نابهنجاریهای الگوها ارتفاع ژئوپتانسیل و وزش بادها ی مداری و نصف النهاری سطوح فوقانی جو که تعیین کننده هسته سرعت رودبادهای فوقانی می باشد طی فازهای انسو دچار تغییرات مشهودی می گردد .

مینامند از مهمترین نمونه های این سازوک ار میتوان به پدیده انسو (Enso) (ونوسان اطلس شمالی (Nao) اشاره نمود [غیور و عساکره ، ۱۳۸۱] شرح این پدیده ها در زیر آمده است:

الف-انسو:

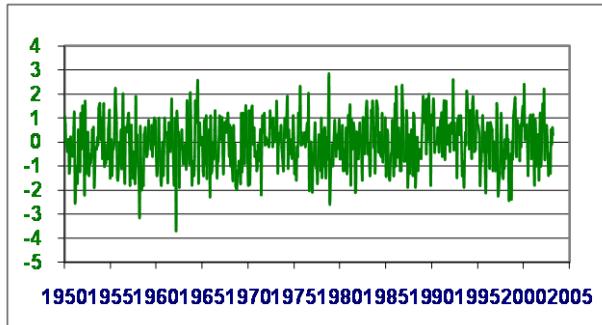
واژه انسو از ترکیب دو واژه نوسان جنوبی (Southern Oscillation) وال نینو (ELNino) گرفته شده که ال نینو مولفه اقیانوسی و نوسان جنوبی مولفه اتمسفری این پدیده می باشد .

پدیده انسو دارای یک الگوی ارتباط از دور مقیاس جهانی است که برروی نیمکره جنوبی و بخش عظیمی از نیمکره شمالی گسترده شده است . این الگو در نوسانات سالیانه فشار سطح دریا ، دمای سطح دریا و بارش مشخص می شود . ارتباط از دور] Teleconnection [در واقع همبستگی های همزمان معنی دار بین نوسانات زمانی پارامترهای هواشناسی است که در نقاط وسیع و Wallace جدا از هم در سطح زمین اتفاق می افتد [۱۹۸۱] این الگوهایها در واقع منعکس کننده تاثیرات پدیده انسو در شدت و موقعیت چرخه های سیاره ای و الگوهای وزش رودبادها در مناطق ورای حاره ای می باشند . پدیده انسو بر مناطق مختلف کره زمین تاثیرات متفاوتی را می گذارد که بیشتر تاثیرات فاز گرم (ال نینو) مورد ارزیابی قرار گرفته اند . این اثرات شامل خشکسالی شنید ، بارش ها و سیلابهای غیر معمول ، آتش سوزی جنگلها وقوع ها ریکن ها ، افزایش بیماریهای گرمسیری همچون مalaria و دیگر اثرات اقتصادی و اجتماعی می باشد .

هزاران مطالعه راجع به تاثیرات پدیده انسو ب ر مناطق مختلف جهان صورت گرفته است . تاثیرات متقابل پدیده انسو و موسمی های شبه قاره هند و نقش فازهای سرد و گرم انسو در شدت و تاریخ شروع موسمی ها بوسیله

ژئوپتانسیل و دما تا مرکز روسیه و شمال سیبری مرکزی هم کشیده می‌شود.

NAO نوسانهای فصلی و سالانه قابل توجهی از خود نشان می‌دهد (شکل ۱) و بروز فازهای مثبت مدام و منفی مدام از خصوصیت آن است



شکل ۱: آهنگ زمانی شاخص نوسان اطلس شمالی

کوشجو خشکسالیهای اخیر در ترکیه را در ارتباط با الگوی گردشی جو و تاثیرات پدیده NAO میداند (Komuscu, ۲۰۰۱). نتایج تحقیقات سینیتا ارتباط قوی بین NAO و عناصر اقلیمی اورپای شرقی را تشان میدهد (Cinita, ۲۰۰۰)، سانتوس تاثیر پذیری رژیمهای اقلیمی مدیترانه ای و جنوب مدیترانه ای را از پدیده NAO ثابت کرده (Santos, et al., ۲۰۰۵). و چیوو نانی بر روی روند NAO طی ۳۰ سال گذشته پرداخته و آن را بی سابقه و به گرمایش اخیر زمین نسبت داده اند (Vacchio and Nani, ۱۹۹۴) در ایران نیز [غیور و عساکره ۱۳۸۱] اثرات NAO را برابر تغییرات دمای جاسک مطالعه کردند اکبری و مسعودیان الگوی NAO را برسی کرده و نتایج آنان بر این اساس است که این الگو در همه ماهها فعال است اما در مارس، آوریل، اکتبر و نوامبر از اهمیت بیشتری برخوردار است [اکبری و مسعودیان، ۱۳۸۶]. حضرتی همبستگی بارش را در آذربایجان با NAO برسی کرده

ب- نوسان اطلس شمالی (Nao):

همچنانکه نوسان جنوبی آشکارترین الگوی پیوند از دور نیمکره جنوبی است نوسان اطلس شمالی هم بارزترین الگوهای پیوند از دوری است که در تمام طول سال در نیمکره شمالی فعال است. این الگو را برای نخستین بار Barnston and Livezey [۱۹۸۷] Wallace and Gutzler [۱۹۸۱] بخشایی از شرق و غرب اطلس را به آن افزودند. فاز منفی NAO معرف ناهنجاری منفی ارتفاع ژئوپتانسیل و فشار در عرضهای شمالی اقیانوس اطلس شمالی و ناهنجاری مثبت ارتفاع ژئوپتانسیل و فشار در میانه اطلس شمالی، شرق ایالات متحده و غرب اروپاست. در فاز مثبت عکس این وضعیت رخ می‌دهد. هر دو فاز مثبت و منفی NAO با تغییرات شدت و موقعیت رودباد اطلس شمالی و مسیرهای بارشی در سراسر اقیانوس اطلس همراه است و در مقیاس کلان الگوهای متوسط انتقال مداری و نصفالنهاری گرما و رطوبت را تعديل می‌کند] Hurrell ۱۹۹۵ [که از این طریق تغییراتی را در الگوی دما و بارش از شرق امریکای شمالی گرفته تا اروپای مرکزی پدید می‌آورد، ۱۹۳۲، Walker and Bliss ۱۹۷۸، Van Loon and Rogers ۱۹۷۸، Rogers and Van Loon ۱۹۷۹]

فازهای مثبت NAO با ناهنجاری مثبت دما در شرق ایالات متحده و شمال اروپا و ناهنجاری منفی دما در گرینلند و گاه جنوب اروپا و خاورمیانه همراه است. فاز مثبت با ناهنجاری مثبت بارش در شمال اروپا و اسکاندیناوی و ناهنجاری منفی بارش در جنوب و مرکز اروپا همراه است. در فازهای منفی قوی عکس این وضع دیده می‌شود. در دوره‌هایی معین که یک فاز مثبت یا منفی مدت‌ها دوام می‌آورد الگوی ناهنجاریهای ارتفاع



شکل ۲: موقعیت منطقه مورد مطالعه

شاخص های انسو و نوسان اطلس شمالی که از طریق مراکز تحقیقاتی مختلف در کشورهای استرالیا، آمریکا و برخی مراکز اروپایی تهیه میگردد مورد استفاده قرار گرفته است. بر این اساس در سی سال مورد مطالعه در داده های انسو یازده سال در فاز منفی و نوزده سال در فاز مثبت و در داده های نوسان اطلس شمالی چهارده سال فاز منفی و شانزده سال آن در فاز مثبت قرار می گیرد برای بررسی اختلاف های بین دو جامعه یخبدان همراه با فاز منفی و مثبت این پدیده از آزمون کو لم گروف - اسمیرنوف استفاده شده است آزمون ناپارامتریک کو لمو گروف - اسمیرنوف برای دو نمونه مستقل در دسته آزمونهای مربوط به داده های ترتیبی قرار می گیرد، زیرا نیازمند آن است که داده های درون هر توزیع به ترتیب بزرگی مرتب شده باشد از آزمون ناپارامتری کو لمو گروف - اسمیرنوف برای دو نمونه مستقل می تواند یک جایگزین ناپارامتری مناسب برای آزمون t برای دو نمونه مستقل باشد. [هاشمی پرست،

[۱۳۷۲]

آزمون ناپارامتری اسمیرنوف برای دو نمونه مستقل بر فرضیات زیر استوار است :

است [حضرتی، ۱۳۸۲] صلاحی نیز ارتباط NAO را با خشکسالی آذربایجان بررسی کرده وجود همبستگی بین بارش زمستانه و OAO را نشان داده است. [صلاحی [۱۳۸۶]

با توجه به موارد فوق هدف ما در این مطالعه ارزیابی اثرات و پیدا کردن نشانه های تاثیر پدیده انسو و نوسان اطلس شمالی (Nao)، بر تاریخ اولین وقوع یخبدان شدید در ناحیه مرکزی استان همدان میباشد. که بر این اساس با استفاده از آزمون ناپارامتریک کولموگروف - اسمیرنوف، معنا دار بودن وقوع اولین یخبدان شدید پاییزه با آنها بررسی شده است.

موارد و روشها :

منطقه مورد مطالعه

منطقه مورد مطالعه استان همدان، یکی از نواحی کوهستانی و غربی کشور می باشد که در حد فاصل عرض جغرافیایی شمالی ۳۳ $^{\circ}$ ۳۳ $'$ تا ۳۵ $^{\circ}$ ۳۸ $'$ و عرض جغرافیایی شمالی ۴۹ $^{\circ}$ ۳۶ $'$ تا ۴۷ $^{\circ}$ ۴۵ $'$ طول شرقی از نصف النهار گرینویچ قرار گرفته و مساحت استان در حدود ۱۹۵۴۵ کیلومترمربع است. در این مطالعه از آمار روزانه حداقل دمای ۲ ایستگاه هواشناسی استان همدان (نوزه، همدان فرودگاه) که دارای طول دوره مشترک آماری ۳۰ ساله (۱۹۷۶ الی ۲۰۰۵) بودند، استفاده گردید. در شکل ۲ موقعیت آنها نشان داده شده است.

۱۰۰/۰۵۰ به صورت رابطه های (۵و۴) محاسبه می شوند

رابطه (۴)

$$D = 1.63 \sqrt{\frac{n_1 + n_2}{n_1 n_2}} =$$

رابطه (۵)

D بر این اساس مقدار برای انسو در سطح معناداری ۰/۰۵۰ به ترتیب ۴۹/۰ و ۴۱/۰ و برای نوسان اطلس شمالی ۰/۴۴ و ۰/۳۶ میباشد.

جدول شماره انتای آزمون کو لمو گروف - اسمیرنوف در فازهای منفی انسو و نوسان اطلس شمالی طی سی سال گذشته برای ایستگاههای مورد نظر نشان میدهد بر این اساس در فاز منفی Nao در ایستگاه همدان فرودگاه و نوژه یخندان شدید در سطح ۰/۰۵ معنادار است، تاریخ شروع یخندان شدید در فاز منفی انسو در ایستگاه همدان فرودگاه نوژه نیز در سطح ۰/۰۵ معنادار است.

جدول شماره ۱: نتایج آماره D آزمون کو لمو گروف - اسمیرنوف در فازهای منفی انسو و نوسان اطلس شمالی

	همدان حمدان نوژه	همدان فرودگاه	همدان فرودگاه	همدان یخندان شدید
Enso-	Enso-	Nao-	Nao-	تاریخ شروع
۰/۴۵	۰/۴۵	۰/۵	۰/۴۳	

در شکل های ۳ تا ۴ تاریخ شروع اولین یخندان شدید پاییزه این ایستگاه با شاخص نوسان اطلس شمالی و انسو مقایسه شده است . در این نمودار تلاش شده است تا مقادیر شاخص های نوسان اطلس شمالی و انسو به

الف) همه عناصر مشاهده شده در دو نمونه به طور تصادفی از جامعه مربوطه انتخاب شده است.

ب) دو نمونه از یکدیگر مستقل هستند.

ج) مقیاس اندازه گیری، دست کم به صورت ترتیبی باشد. روش آزمون فرضها به سه صورت زیر است:

(۱) آزمون دو طرفه: آماره آزمون M به صورت بزرگترین فاصله عمودی بین دوتابع توزیع تجمعی تعریف می شود:

رابطه (۱)

$$M = \underset{x}{\operatorname{Sup}} [S_1(X) - S_2(X)]$$

(۲) آزمون یکطرفه: آماره آزمون + M به صورت بزرگترین فاصله عمودی S2(X) از S1(X) که در بالای (X) باشد، تعریف می شود:

رابطه (۲)

$$M^+ = \underset{x}{\operatorname{Sup}} [S_1(X) - S_2(X)]$$

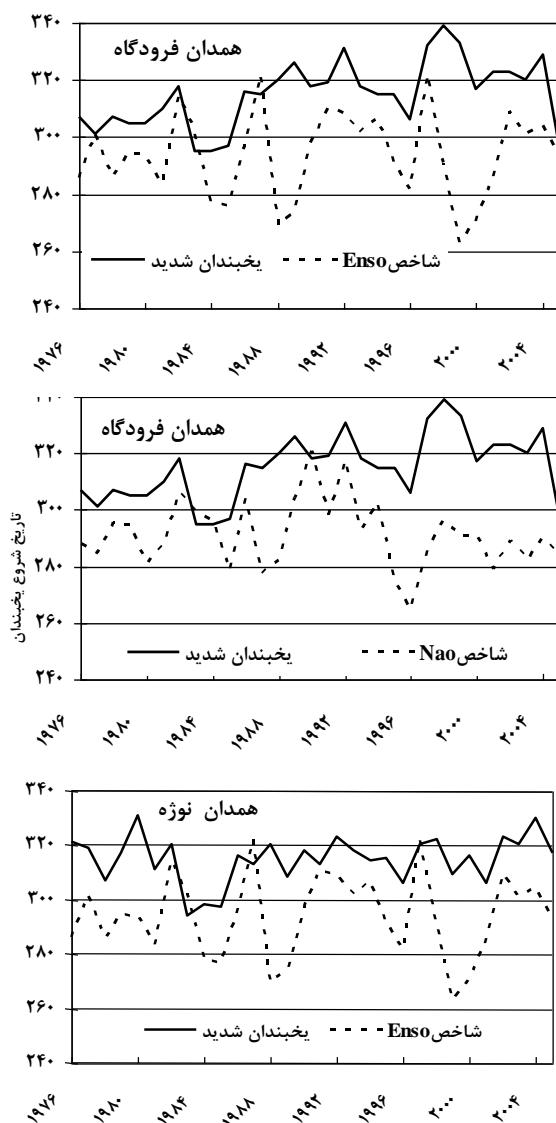
(۳) آزمون یکطرفه: آماره آزمون - M به صورت بزرگترین فاصله عمودی S1(X) از S2(X) که در بالای S1(X) باشد، تعریف می شود:

رابطه (۳)

$$M^- = \underset{x}{\operatorname{Sup}} [S_2(X) - S_1(X)]$$

حجم نمونه آماری (N) برای دو ایستگاه مورد مطالعه ۳۰ مورد می باشد که گروه ۱ یعنی تعداد سالهایی که دارای فاز مثبت نوسان اطلس شمالی بوده مورد و تعداد سالهایی که دارای فاز منفی بوده مورد می باشد . شاخص سنجش معنی داری آماره D کو لمو گروف - اسمیرنوف است که در واقع اختلاف نسبت های بین دو گروه مختلف می باشد . که در آن بزرگترین اختلاف با D را نشان می دهد . آماره D برای سطح معنی داری

ایستگاه فروندگاه و نوژه باهم برابر و در حدود ۴۵٪ است. آنچه که از نتایج بالا مشخص است به نظر میرسد که آغاز یخبندان درایستگاه فروندگاه بیشتر از انسو و در ایستگاه نوژه بیشتر از ناو متاثر میگردد . بررسی حاضر نشان می دهد تاریخ وقوع اولین یخبندان در فازهای منفی انسو ناو به طور معنی داری زودتر از فازهای مثبت می باشد. لازم به ذکر است جهت مطالعه رفتار این دو شاخص و تأثیر پذیری عوامل اقلیمی از آن نیاز به آمار طولانی تر باشد . نتایج این تحقیق میتواند در پیش بینی تاریخ وقوع یخبندانها و کاربرد آن در برنامه ریزی های کشاورزی مورد استفاده قرار گیرد.



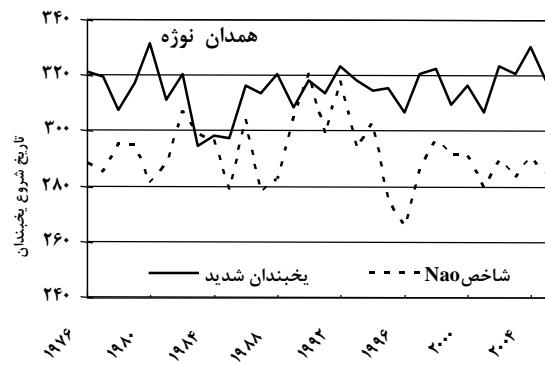
مدان نوژه	همدان	مدان فرودگاه	همدان نوژه	همدان فرودگاه	مدان		
Ensc	Enso	Ensc	Enso	Nao	Nao	Nao	Nao
۳۰۹	۳۱۷	۳۱۳	۳۱۶	۳۱۴	۳۱۴	۳۱۲	۳۱۸

نتیجہ گیری:

بر اساس نتایج به دست آمده در ایستگاه همدان فرودگاه آغاز یخبندان تاریخ شروع یخبندان شدید در فاز منفی ۶ Nao روز زودتر از فاز مثبت است و در ایستگاه نوژه تقریبا همزمان است در فاز منفی انسودر ایستگاه فرودگاه و نوژه نیز یخبندان به طور میانگین ۴ روز زودتر از فاز مثبت شروع میشود که این میزان در یخبندان شدید ایستگاه نوژه به ۸ روز نیز میرسد. بر اساس نتایج آزمون اسپرینوف در فاز منفی Nao و انسودر دو ایستگاه آغاز یخبندان شدید در سطح ۰/۵٪ معنادار است.

بیشترین مقدار آماره D در فاز منفی ناو مریبوط به ایستگاه نوژه و در حدود ۵/۰٪ است و کمترین آن مریبوط به یخبندان شدید ایستگاه فرودگاه در حدود ۳/۴٪ است در فاز منفی انسو مقدار آماره D در یخبندان شدید در دو

- ماهانه دمای جاسک ، فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره ۶۴-۶۳، ص ۱۱۳-۹۳.
- ۷- غیور، حسنعلی، «محمود خسروی، (۱۳۸۰) تاثیر پدیده انسو (Enso) بر نابهنجاری های بارش تابستانی و پاییزی منطقه جنوب شرقی ایران ، فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره ۶۲
- ۸- قویدل، یوسف، (۱۳۸۳)، ارتباط پیوند از دورین انسو (Enso) و نابهنجاری های بارش در آذربایجان شرقی، مجله محیط شناسی دانشگاه تهران ، ۱۳۸۳
- ۹- مجرد ، ۱۳۷۶ ، تحلیل و پیش بینی یخبدان در آذربایجان، پایان نامه دکتری دانشگاه تربیت مدرس
- ۱۰- مسعودیان، سید ابوالفضل، ۱۳۸۵، ارتباط نوسان اطلس شمالی با بارش ایران
- ۱۱- نظام السادات، محمد جعفر (۱۳۷۸) بررسی تاثی پدیده ال نینو - نوسانات جنوبی (Enso) بر برندگی پاییز ایران ، دومین کنفرانس منطقه ای تغییر اقلیم، سازمان هواشناسی کشور، تهران
- ۱۲- هاشمی پرست، سید مقتدى ، لپارامتریک کاربردی ، مرکز نشر دانشگاهی تهران
- ۱۳- Barnston, A. G., and R. E. Livezey (۱۹۸۷), Classification, seasonality and persistence of low-frequency atmospheric circulation patterns, Mon. Wea. Rev., ۱۱۵, ۱۱۲۶-۱۰۸۳
- ۱۴-Cinita ,B. ۲۰۰۳ -Analysis and regionalization of northern European winter precipitation based on its relationship with the north Atlantic oscillation . Int.J.Climatol . ۲۳(۱۰):۱۱۸۵-۱۱۹۴
- ۱۵-Felis , T and other – ۲۰۰۰ – A coral oxygen Isotope record from the Northern Red sea documeting NAO , Enso an NP teleconnections on Middle East climate variability,since the year ۱۷۵۰-No AA



شکل ۳ و ۴: مقایسه تاریخ وقوع اولین یخبدان شدید با شاخص انسو شاخص نوسان اطلس شمالی در استگاه همدان فرودگاه و نوژه

منابع و مأخذ :

- ۱- اکبری، طیبه، ابوالفضل، مسعودیان، ۱۳۸۶، شناسایی نقش الگوهای پیوند از دور نیمکره شمالی بر دمای ایران، مجله پژوهشی دانشگاه اصفهان
- ۲- حضرتی، ش، ۱۳۸۳، بررسی ارتباط تراز دریاچه اورمیه با شاخص Nao و Enso پایان نامه کارشناسی ارشد مهندسی آب دانشکده عمران دانشگاه صنعتی شریف
- ۳- خوش اخلاق ، فرامرز، پدیده انسو و تاثیر آن بر رژیم بارش ایران – فصلنامه تحقیقات جغرافیایی ، شماره ۵۱ ، سال سیزدهم ، زمستان ۱۳۷۷ ، ص ۱۳۳
- ۴- صلاحی، برومند، محمد علی خورشید دوست، یوسف قویدل، ارتباط نوسان های گردش جوی اقیانوس اطلس شمالی با خشکسالی های آذربایجان، پژوهش های جغرافیایی، شماره ۶۰، تابستان ۱۳۸۶-ص ۱۴۸
- ۵- علیزاده، امین، محمد موسوی بایگی، غلامعلی کمالی، ۱۳۷۳، تاریخ وقوع اولین یخبدان های پاییزه و آخرین یخبدان بهاره در خراسان، نیوار، شماره ۲۴، ص ۵۶-۳۸
- ۶- غیور، حسنعلی، حسین عساکر، زمستان و بهار ۱۳۸۱-۱۳۸۰، مطالعه پیوند از دور بر اقلیم ایران ، مطالعه موردی اثر نوسان اطلس شمالی و جنوبی بر تغییرات میانگین

- winter–Monthly Weather Review–۱۰۹– pp ۷۸۴
- ۲۵ -Webster , p.j – Yange,s-۱۹۹۲– Monsoon and Enso – Selectively intractive system – Quaternery Journal – Royal Meteorological Society – ۱۱۸ – pp ۸۸۰
- paleoclimatology program–NOAA–۲۰۰۰– V.۱۵ – pp ۶۷۹
- ۱۶- Hurrell, J. W. (۱۹۹۵), Decadal trends in the North Atlantic Oscillation: Regional temperatures and precipitation, Science, ۲۶۹, ۶۷۶-۶۷۹
- ۱۷-Komuscu , A , U,۲۰۰۱-An analysis of recent drought conditions in Turkey in relation to circulation patterns. Drought Net work News .۱۳(۲-۳):۵-۶.
- ۱۸ -Krenke , a – kitaev , I . M –۱۹۹۸ – Impact of Enso on snow cover in the former soviet union – Gewex – WCRP – News – Nov ۱۹۹۸ – pp ۳ – ۴
- ۱۹-NOAA (۲۰۰۵), Northern hemisphere Teleconnection patterns, http://www.cpc.noaa.gov/data/teledoc/tele_contents.html
- ۲۰-Santos , J.A: J.Corte; S. M. Leite .۲۰۰۰- Weather regimes and their connection to the winter rainfall in Portugal .Int.J.Climatol .۲۰(۱):۳۳-۵۰.
- ۲۱-Van Loon, H. and J.C. Rogers (۱۹۷۸), The Seesaw in Winter Temperatures Between Greenland and Northern Europe. Part I: General Description. Mon. Wea. Rev., ۱۰۶, ۲۹۶-۳۱۰.
- ۲۲-Vecchi ,G.Lo and Nanni,T ۱۹۹۵, The Atmospheric Temperature in Italy during the llast hundred years and its relationships with solar output .Theor.Appl . Climatol .۵۱:۱۰۹-۱۶۵
- ۲۳- Walker, G.T., and E.W. Bliss (۱۹۳۲), World Weather V. Mem. Roy. Meteor. Soc., ۴۴, ۵۳-۸۴
- ۲۴-Wallace , J.M – Gultzer D.S – ۱۹۸۱ – Teleconneations in the geopotential height field during the Northern hemisphere