

نشریه علمی-پژوهشی جغرافیا و برنامه‌ریزی، سال ۱۹، شماره ۵۱ بهار ۱۳۹۴، صفحات ۲۸۹-۳۰۹

تاریخ پذیرش نهایی: ۱۳۹۳/۰۲/۲۵

تاریخ دریافت: ۱۳۹۰/۱۱/۲۴

تحلیلی از مخاطره اقلیمی امواج آبر گرم سال ۱۳۸۹ استان خوزستان

یوسف قویدل رحیمی^۱

چکیده

در این پژوهش با بررسی و تحلیل داده‌های دمای بیشینه روزانه ۱۳ ایستگاه استان خوزستان از روز اول خرداد تا ۳۱ شهریور ۱۳۸۹ با استفاده از روش خوشبندی وارد ایستگاهها به چهار خوش طبقه‌بندی گردید. نتایج خوشبندی نشان داد که ایستگاه‌های آبادان و بستان گرمترین ایستگاه‌های خوزستان هستند و ایند به نسبت دیگر ایستگاه‌ها گرم‌های ضعیف‌تری دارد. همچنین بر اساس داده‌های متوسط دمای بیشینه ایستگاه‌های استان خوزستان، معیاری برای تعیین و جداسازی دماهای آبر گرم ارایه شده، که همان عدد آستانه ۴۷/۱۷ درجه سیلسیوس است. استمرار زمانی بیش از یک روز دماهای آبر گرم امواج آبر گرم را به وجود آورده‌اند. در بازه زمانی مورد مطالعه ۵ موج گرمابی در استان خوزستان شناسایی گردید. برای تحلیل سینوپتیک گرمترین آن‌ها از میان ۵ آبر موج که یک موج آبر گرم ^۴ روزه به وقوع پیوسته از روز ۱۴ تا ۱۷ تیرماه بود، برای مطالعه انتخاب گردید.

نتایج تحلیل سینوپتیک موج آبر گرم یاد شده نشان داد که استقرار یک کم‌پشار در سطح زمین و استیلای پرفشار در سطوح میانی تا ۵۰۰ هکت ویاسکال و همچنین افزایش شدید خhamat جو بر روی استان خوزستان که موجب فرونشینی هوای گرم و گرمایش بیش از حد سطح زمین می‌شود، عوامل دینامیک-سینوپتیک وقوع روزهای آبر گرم هستند. تحلیل نقشه‌های وزش دمای جو نشان داد که منشأ ورود گرما به ایران و خوزستان، فرارفت و انتقال هوای سوزان و خشک آفریقا، شبیه‌جزیره عربستان و عراق است که بانی و باعث وقوع امواج آبر گرم ^{۱۴} تا ۱۷ تیرماه سال ۱۳۸۹ در بخش وسیعی از ایران بویژه خوزستان بوده است.

واژگان کلیدی: دماهای آبر گرم، موج آبر گرم، تحلیل سینوپتیک، استان خوزستان.

مقدمه

دماهای فرین در زیست‌اقلیم‌شناسی و بوم‌اقلیم‌شناسی اهمیت زیادی دارند، زیرا آستانه تحمل موجودات زنده کره زمین در برابر دماهای حداقل و حداقل محدودیت‌هایی دارد که عبور دما از آن آستانه‌ها موجودات یاد شده بهویژه انسان را دچار مشکل و اختلال زیستی می‌کند. در سال‌های اخیر بر اثر گرمایش گلخانه‌ای دمای سیاره زمین بهویژه در نیمکره شمالی دستخوش تغییر شده و دما روندی صعودی را طی کرده که روند مذکور در دوره گرم سال به‌واسطه وقوع مخاطرات اقلیمی مضری چون امواج گرمایی، ملموس‌تر شده و اهمیت بیشتری دارد. امواج گرمایی از مخاطرات اقلیمی بسیار مضر بوده و می‌تواند در یک بازه زمانی کوتاه مدت مرگ و میر فراوانی به وجود آورد (مک فارلن و والر، ۱۹۷۶: ۲۳۵). در عصر حاضر امواج گرمایی از تظاهرات اصلی تغییر اقلیم در نیمکره شمالی محسوب شده و از لحاظ فراوانی وقوع و صدمات جانی و مالی به‌بار آمده بسیار حایز اهمیت هستند (بالوک و همکاران، ۱۹۹۰: ۲۰۰۹). تنها در حد فاصل سال‌های ۱۹۶۱ تا ۲۰۰۱ خسارات ناشی از امواج گرمایی در دنیا معادل ۵/۴۵ میلیارد دلار برآورد شده است (بریانت، ۲۰۰۵: ۷). تعاریف متعددی برای امواج گرمایی ارایه شده که به ۲ مورد از مهم‌ترین آن‌ها اشاره می‌شود:

۱- تعریف پیشنهادی سازمان هواشناسی جهانی: اگر دمای حداقل روزانه هوا در یک یا چند روز ۵ درجه سلسیوس یا بیشتر از متوسط دوره نرمال ۱۹۶۱ تا ۱۹۹۰ باشد، موج گرمایی به وقوع پیوسته است (گلیکمن، ۲۰۰۰: ۴۸).

۲- گرمایش شدید هوا یا حاکمیت و تهاجم هوای بسیار گرم در ناحیه‌ای وسیع را موج گرما می‌گویند (کوتولیاکف و کومارووا، ۲۰۰۷: ۳۲۷).

از نظر آماری امواج گرمایی به نوسانات مثبت یا فرین‌های بالای میانگین دمای حداقل روزانه اطلاق می‌شود که در طی روزهای متوالی (که ممکن است هفت‌ها و حتی به‌درست ماه‌ها تداوم یابد) در فضاهای جغرافیایی خاصی استمرار زمانی دارند. با توجه به تعاریف موجود، دو بعد فضایی و زمانی در وقوع یا عدم وقوع موج گرما اهمیت یافته‌اند. یعنی دمای بالای ۲۷ درجه در انگلستان آستانه موج گرمایی محسوب می‌شود، اما در ایران این آستانه

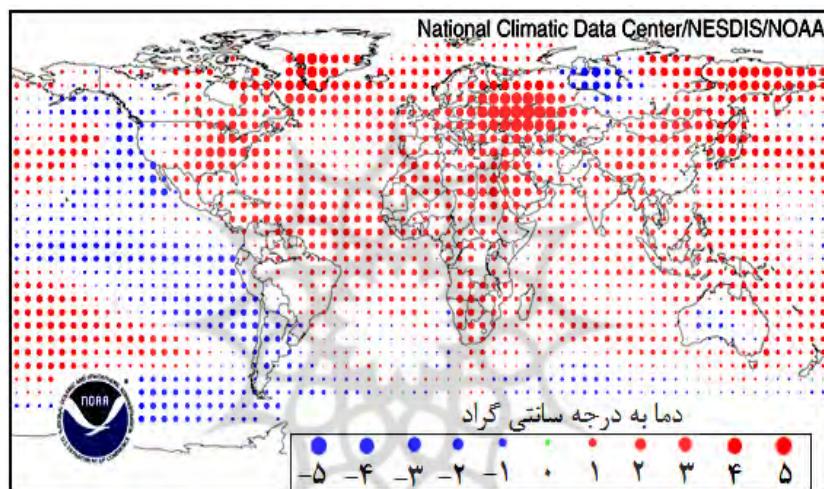
بسی بیشتر است (بعد فضایی) و این که هر دمای بالای آستانه به صورت منفرد و یک روزه موج گرما نیست؛ بلکه موج گرما باستی ۲ روز یا بیشتر استمرار زمانی داشته باشد (بعد زمانی). در طبقه‌بندی مخاطرات محیطی موج گرما در زیرگروه مخاطرات ناشی از دماهای فرین قرار دارد (اسمیت و پتل لئی، ۲۰۰۹: ۱۶).

موج گرما که در منابع مختلف از افزایش فراوانی وقوع آن در سال‌های اخیر به عنوان یکی از تظاهرات ناشی از تغییر اقلیم در قالب فرین‌های آب و هوایی یاد شده است (ماتیوس و همکاران، ۲۰۰۸: ۱) می‌تواند افزایش مرگ افراد بر اثر عوارض قلبی را در پی داشته باشد. مثلاً در سال ۲۰۰۳ در پاریس و سایر نقاط فرانسه ۱۱ هزار نفر و در انگلیس ۲ هزار نفر به دلیل موج گرما جان خود را از دست داده‌اند که بسیاری از این موارد مرگ‌های آنی مرتبط با شرایط قلبی و نه سکته قلبی بوده‌اند (دینائوت و همکاران، ۲۰۰۴: ص ۲). مطالعات نشان می‌دهد که تنها بر اثر موج گرمای اروپا در سال ۲۰۰۳ حدود ۵۲ هزار نفر جان خود را از دست داده‌اند (بانتا، ۲۰۰۷: ۹۹). اکثر مطالعات انجام شده روی امواج گرمایی بر مسأله مرگ و میر و بهداشت تمرکز دارند. در این زمینه مطالعات جالب و نمونه مثل کارهای: هایونگ و همکاران (۲۰۱۰: ص ۲۴۱۸) در زمینه اثرات موج گرمایی تایستان ۲۰۰۳ بر مرگ و میر در شانگهای چین، مطالعه خلچ و همکاران (۲۰۱۰: ۸۳۳) در رابطه با اثرات بهداشتی موج گرما پژوهش کیسلی و همکاران (۱۴۸۴: ۲۰۱۰) در خصوص امراض و مرگ و میرهای ناشی از امواج گرمایی در کره جنوبی که با استفاده از روش طبقه‌بندی برونوسوی توده‌های هوایی انجام گرفته، قابل ذکر است. اما تلفات ناشی از گرما تنها به انسان‌ها محدود نشده بلکه در طول موج‌های مختلف گرمایی، مرگ‌های دسته جمعی در میان پرندگان وحشی و بعضی از پستانداران نیز رخ می‌دهد. این در حالی است که برخلاف انسان‌ها، پرندگان نمی‌توانند پناهگاه یا آب شیرین پیدا کنند تا از گرمای ویرانگر جان سالم به در بردند. در زمان هجوم امواج گرما، افزایشی معادل ۲ درجه‌ای دمای هوای میزان از دست دادن آب در یک پرنده کوچک را دو برابر می‌کند و اثر مهمی بر طول عمرش بهجا می‌گذارد. هم اینک مرگ و میر پرندگان در استرالیا و هند بر اثر گرما، احتمال از بین رفتن برخی گونه‌ها در بعضی از مناطق

و در طی دهه‌های متوالی را مطرح نموده است. اثرات طولانی مدت این مرگ و میرهای مذکور بر گروه‌های دیگر جانوری و نیز گیاهان هنوز شناخته نشده‌اند.^۳

مطالعه شرایط سینوپتیک موج گرمای شدید آرژانتین در مارس سال ۱۹۸۰، بیانگر وجود گردش واچرخندی در سطح مختلف تروپوسفر بوده و بهدلیل وجود جو پایدار در جنوب در روی بوینس آیرس موج گرمای شدت بیشتری برخوردار بوده است (کامپتلا و روسنی کیوسی، ۱۹۹۸: ۲۱۷). سلیوچی و همکاران (۲۰۰۶: ۲۰۰۹) ابعاد سینوپتیک و ترمودینامیک موج گرمایی سال ۲۰۰۳ در ناحیه جنوب حاره‌ای آمریکای جنوبی را مورد تحلیل قرار داده و وجود جوی پایدار (باروتروپیک) و وزش دما و رطوبت را عامل ایجاد و تشید موج گرمایی دانسته‌اند. چن و کتراد (۶۷۴: ۲۰۰۶) در بیان علل سینوپتیک امواج گرمایی کارولینای شمالی استقرار پرفشار برمودا و وزش هوای گرم و مرطوب اقیانوس اطلس و وجود یک پشتۀ فرونیستی در جریانات بالایی تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال و گرمایش آدیباتیک سطوح میانی تروپوسفر را عوامل اصلی وقوع امواج گرمایی کارولینای شمالی ذکر کرده‌اند. آنکاشویچ و توشیچ (۲۰۰۹: ۱۷) با استفاده از روش‌های زمین‌آماری امواج گرمایی صربستان را مورد تحلیل قرار داده و امواج گرمایی تابستان ۱۹۵۲ را که ۱۶ روز در شهر سمودروسکا و ۲۱ روز در شهر نیش تداوم داشته و همچنین موج گرمایی ۱۸ روزه سال ۱۹۹۴ در بلگراد را طولانی‌ترین امواج گرمایی صربستان شناخته‌اند. موج گرمایی شدید سال ۲۰۰۷ یونان مورد بررسی قرار گرفته و ثابت شده است که وجود یک پشتۀ بلوکه شده بر روی آتن و جو باروتروپیک موجب عدم تحرک آلاندنهای هوا شده و هوای گرم و آلوده موجب ایجاد شرایط اقلیمی بسیار ناسالمی در شهر آتن شده است (تئوهاراتوس و همکاران، ۲۰۱۰: ۱۵۲). مطالعات انجام گرفته نشان داده که موج گرمایی شدید سال ۲۰۰۳ اروپا بر اثر افزایش دمای سطح آب دریای مدیترانه، دریای شمال و در بخش‌های شمالی حوالی دایره قطبی رخ داده و عامل استمرار زمانی موج گرمایی وقوع بلوکینگ در بخش‌های سطحی، میانی و بالای تروپوسفر بوده است (فتووال و شوکلا، ۲۰۱۱: ۱).

با توجه به موقع جغرافیایی و جمعیت زیاد، ایران از ممالک درگیر با مخاطره زیست‌اقلیمی موج گرما بوده و همه ساله تلفات مالی و جانی فراوانی از این رهگذر بر کشور تحمیل می‌شود. تحقیقات ناسا نشان داده که ایران نیز جزو کشورهایی است که دمای گرم‌ترین ماههای آن یعنی ژوئن تا اوت (خرداد تا شهریور) بین ۲ تا ۴ درجه نسبت به دوره پایه ۱۹۷۱ تا ۲۰۰۰ میلادی افزایش یافته است (شکل ۱).



شکل (۱) متوسط دمای ماه ژوئن تا اوت (خرداد تا شهریور) کره زمین در سال ۲۰۱۰ نسبت به وضعیت دوره پایه ۱۹۷۱ تا ۲۰۰۰

با وجود تأثیر شدید و مخرب امواج گرمایی در ایران، مخاطره اقلیمی مذکور چندان که باید مطالعه مورد قرار نگرفته است. یکی از محدود موارد مطالعاتی که با دیدگاهی کمی امواج گرمایی را مورد بررسی قرار داده، مربوط به کار حدادی (۱۳۸۸) است که در آن فقط به ویژگی‌های زمانی- مکانی وقوع امواج گرمایی در ایران پرداخته شده و ابعاد سینوبتیک و اقلیم‌شناختی مخاطره موج گرما مورد توجه قرار نگرفته است. تقوی در مطالعه‌ای آماری رویدادهای فرین اقلیمی مثل خشکسالی یا دماهای فرین که امواج گرمایی را نیز شامل می‌شود، مورد تحلیل قرار داده و افزایش فراوانی رویدادهای فرین اقلیمی مانند خشکسالی و طولانی شدن امواج گرم در اکثر نواحی اقلیمی ایران را به عنوان نشانه‌هایی از تغییر اقلیم مورد تأیید

قرار داده است (تقوی، ۱۳۹۰: ۸۵). قویدل رحیمی (۱۳۹۰: ۳۳) با استفاده از روش تحلیل خوشهای دماهای فرین را به سه دسته دماهای فرین گرم، دماهای گرم شدید و دماهای آبر گرم^۳ تقسیم و نمونههایی از دماهای آبر گرم ایران را مورد بررسی قرار داده است. در مطالعه یاد شده وزش هوای گرم و خشک از آفریقا و عراق عامل وقوع دماهای آبر گرم ایران شناخته شده است.

دوره گرما در استان خوزستان نسبت به سایر نقاط ایران زودتر شروع شده و دیرتر پایان می‌پذیرد و از این رو دوره گرما در استان خوزستان به عنوان نه تنها گرمترین استان ایران بلکه به عنوان یکی از گرمترین نقاط دنیا استمرار زمانی بیشتری دارد. دوره گرما در سال ۱۳۸۹ اندکی زودتر از سال‌های گذشته شروع شد و دماهای حداکثر ثبت شده نیز به مقادیر حداکثر ثبت شده در ۶۰ سال اخیر در خوزستان نزدیک بوده و حتی بعضًا رکوردهای جدیدی نیز به ثبت رسانید. با توجه به اهمیت دماهای فرین حداکثر در حیات و ممات موجودات زنده بهویژه انسان‌ها در استانی که از مهدهای اولیه تمدن بشری در بین‌النهرین محسوب می‌شود، این مطالعه سعی دارد، ضمن تحلیل کمی امواج گرمایی بهوقوع پیوسته در تابستان ۱۳۸۹ و طبقه‌بندی استان خوزستان از لحاظ شدت امواج گرمایی، علل و زمینه‌های سینوپتیک وقوع امواج گرمایی را نیز شناسایی و تشریح کند.

مواد و روش‌ها

استان خوزستان به طور تقریبی بین ۳۰ تا ۳۳ درجه عرض جغرافیایی شمالی و ۴۷ تا ۵۰ درجه طول جغرافیایی شرقی واقع شده است. در شکل ۲ پراکنش فضایی و در جدول ۱ ویژگی‌های جغرافیایی ایستگاه‌های مورد مطالعه در سطح استان خوزستان نشان داده شده است.

3- Super heat temperatures



شکل (۲) موقع جغرافیایی استان خوزستان در ایران و پراکنش فضایی ایستگاه‌های مورد مطالعه

جدول (۱) ویژگی‌های جغرافیایی ایستگاه‌های سینوپتیک استان خوزستان

ردیف	نام ایستگاه	عرض جغرافیایی شمالی	طول جغرافیایی شرقی	ارتفاع از سطح دریا به متر
۱	امیدیه	۳۰ درجه و ۴۶ دقیقه	۴۹ درجه و ۴۰ دقیقه	۲۷
۲	اهواز	۳۱ درجه و ۲۰ دقیقه	۴۸ درجه و ۴۰ دقیقه	۲۲/۵
۳	ایذه	۳۱ درجه و ۵۱ دقیقه	۴۹ درجه و ۵۲ دقیقه	۷۶۷
۴	آبادان	۳۰ درجه و ۲۲ دقیقه	۴۸ درجه و ۱۵ دقیقه	۶/۶
۵	بستان	۳۱ درجه و ۴۳ دقیقه	۴۸ درجه	۷/۸
۶	حسینیه	۳۲ درجه و ۴۰ دقیقه	۴۸ درجه و ۱۶ دقیقه	۳۴۵
۷	صفی‌آباد	۳۲ درجه و ۱۶ دقیقه	۴۸ درجه و ۲۵ دقیقه	۸۲/۹
۸	بندر ماهشهر	۳۰ درجه و ۳۳ دقیقه	۴۹ درجه و ۹۰ دقیقه	۶/۲
۹	بهبهان	۳۰ درجه و ۳۶ دقیقه	۵۰ درجه و ۱۴ دقیقه	۳۱۳
۱۰	رامهرمز	۳۱ درجه و ۱۶ دقیقه	۴۹ درجه و ۳۶ دقیقه	۱۵۰/۵
۱۱	شوشتر	۳۲ درجه و ۰۳ دقیقه	۴۸ درجه و ۵۰ دقیقه	۶۷
۱۲	مسجدسلیمان	۳۱ درجه و ۵۶ دقیقه	۴۹ درجه و ۱۷ دقیقه	۳۲۰/۵
۱۳	هندیجان	۳۰ درجه و ۱۷ دقیقه	۴۹ درجه و ۴۴ دقیقه	۳

با توجه به جدول ۱ ایستگاه‌بندی هندیجان با ارتفاع ۳ متر به همراه ایستگاه‌های بندر ماهشهر، آبادان و بستان پست‌ترین ایستگاه‌ها و ایستگاه ایده با ۷۶۷ متر ارتفاع و پس از آن مسجدسلیمان و بهبهان مرتفع‌ترین ایستگاه‌های خوزستان هستند.

داده‌های دمای حداکثر روزانه ۱۳ ایستگاه سینوپتیک استان خوزستان شامل ایستگاه‌های اهواز، آبادان، بستان، رامهرمز، ایده، صفائی آباد دزفول، حسینیه اندیمشک، هندیجان، بندر ماهشهر، شوشتر، مسجد سلیمان، امیدیه و بهبهان در بازه زمانی ۱۲۴ روزه از ۱ خرداد ۱۳۸۹ تا ۳۱ شهریور ۱۳۸۹ برای مطالعه انتخاب گردید.

داده‌های جوی مربوط به ارتفاع ژئوپتانسیل، باد مداری، باد نصف‌النهاری و دما در ترازهای زیرین تا سطح میانی ۵۰۰ هکتومتراسکال و فشار سطح دریا (اخذ شده از سایت مرکز ملی پیش‌بینی‌های محیطی در ناسا) برای تحلیل‌های سینوپتیک در بازه زمانی متناظر با داده‌های ایستگاهی (برگرفته از سایت سازمان هواشناسی کشور) که همان ۱۲۴ روز از ۱ خرداد تا ۳۱ شهریور ۱۳۸۹ است، در این پژوهش مورد استفاده قرار گرفته‌اند.

به‌منظور طبقه‌بندی وضعیت ایستگاه‌ها از نظر دمایی حداکثر به ثبت رسیده در ۱۲۴ روز مورد مطالعه، انواع روش‌های خوش‌بندی سلسه‌مراتبی مورد آزمون قرار داده شد که با توجه به نتایج به دست آمده و همگنی خوش‌های نتایج حاصل از روش خوش‌بندی وارد با محدود فاصله اقلیدسی بهترین روش تشخیص داده شد و نتایج آن مورد استفاده قرار گرفت. روش تحقیق سینوپتیک مورد استفاده در این مطالعه، روش محیطی به گردشی می‌باشد. به این ترتیب که ابتدا با استفاده از داده‌های دمای حداکثر ثبت شده در ایستگاه‌های زمینی امواج گرمایی را مشخص کرده، ایستگاه‌ها را طبقه‌بندی و سپس در زمان‌های مشخص شده برای روزهای اوج گرمایی که بر اساس میانگین کل ایستگاه‌ها مورد محاسبه قرار گرفته، اقدام به ترسیم نقشه‌های سینوپتیک ترازهای مختلف شده و علل و عوامل سینوپتیک آشکارسازی گردید.

در این پژوهش برای تشخیص روزهای آبر گرم که توالی وقوع آن‌ها امواج آبر گرم را به وجود می‌آورند از مشخصات گرایش به مرکز و پراکندگی داده‌ها به شرح رابطه زیر استفاده شده است:



$$D_{SH} = \overline{T_{Max}} + \sigma_{T_{Max}}$$

در معادله فوق: D_{SH} عبارت از روز آبرگرم، میانگین دماهای حداکثر کل ایستگاه‌های مورد مطالعه (دوره ۱۲۴ روزه) و $\sigma_{T_{Max}}$ انحراف معیار بلندمدت (دوره ۱۲۴ روزه) داده‌های دمای حداکثر کل ایستگاه‌های استان خوزستان هستند.

نتایج و یافته‌ها

داده‌های حداکثر دمای ثبت شده روزانه ایستگاه‌های استان خوزستان مورد پردازش آماری قرار داده شد و ویژگی‌های آمار توصیفی آن به شرح جدول ۱ استخراج گردید.

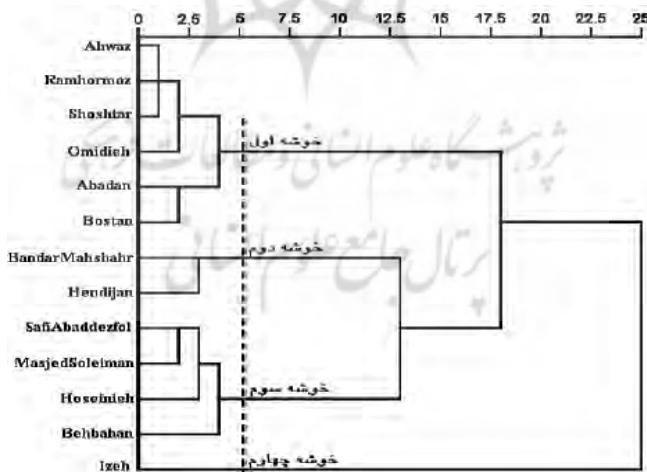
جدول (۲) ویژگی‌های آمار توصیفی داده‌های دمای حداکثر روزانه از ۱ خرداد تا ۳۱ شهریور ۱۳۸۹

فراسنج	میانگین	انحراف معیار	خریب تغییر	کمینه	بیشینه	دامنه	چولگی
امیدیه	۴۵/۷۷	۲/۳۴	۵/۱۱	۴۰	۵۰	۱۰	-۰/۳۸
اهواز	۴۵/۸۷	۲/۳۳	۵/۱	۳۹	۵۱	۱۲	-۰/۵۲
ایذه	۴۱/۳۳	۲/۳۸	۵/۷۶	۳۶	۴۷	۱۱	-۰/۲۱
آبادان	۴۶/۵	۲/۶۱	۵/۶۲	۳۹	۵۲	۱۳	-۰/۴۵
بسستان	۴۶/۲۳	۲/۵۴	۵/۴۹	۳۹	۵۱	۱۲	-۰/۷۲
حسینیه	۴۴/۱	۲/۷۵	۶/۲۵	۳۶	۴۹	۱۳	-۰/۵۲
صفی آباد	۴۴/۹۸	۲/۶۵	۵/۹۱	۳۸	۵۱	۱۳	-۰/۳۲
بندرماهشهر	۴۳/۸۶	۳/۰۲	۶/۹۱	۳۸	۵۰	۱۲	۰/۰۵
بهبهان	۴۴/۴	۲/۳۲	۵/۲۳	۳۸	۴۹	۱۱	-۰/۳۳
رامهرمز	۴۵/۵	۲/۲۷	۴/۹۹	۳۹	۵۰	۱۱	-۰/۴۴
شوستر	۴۵/۸۲	۲/۵۴	۵/۵۵	۳۹	۵۱	۱۲	-۰/۶۳
مسجد سلیمان	۴۴/۹	۲/۴۷	۵/۵۱	۳۸	۵۱	۱۳	-۰/۴۶
هندیجان	۴۴/۳۴	۲/۹۱	۶/۵۶	۳۸	۵۰	۱۲	-۰/۱
کل ایستگاه‌ها	۴۴/۸۹	۲/۲۴	۵	۳۸/۹۲	۴۹/۷	۱۰/۷۶	-۰/۴۵

نکته اصلی جدول ۱ میانگین ایستگاه‌ها است که بر اساس آن اول میانگین کل ایستگاه‌ها رقم بسیار بالایی را نشان می‌دهند، ثانیاً ایستگاه آبادان با متوسط دمای حداکثر

۴۶/۵ درجه سلسیوس گرمترین ایستگاه خوزستان بوده و پس از آن استان دومین ایستگاه گرم خوزستان با متوسط حداقل دمای ۴۶/۲۳ درجه سلسیوس می‌باشد. ایستگاه‌های اهواز، شوشتر، امیدیه و رامهرمز دیگر ایستگاه‌های گرم خوزستان هستند. در بین ایستگاه‌های مذکور ایستگاه کوهستانی ایذه با متوسط دمای حداقل معادل با ۴۱/۳۳ درجه سلسیوس، پایین ترین میانگین دماهای حداقل را در بین ایستگاه‌های مورد مطالعه دارد. بالاترین ضریب تغییرات دماهای حداقل مربوط به ایستگاه‌های بندری ماهشهر و هندیجان و کمترین مقدار متعلق به ایستگاه رامهرمز هستند. شدیدترین گرمای خوزستان با دمای حداقل برابر با ۵۲ درجه سلسیوس در ایستگاه آبادان در روز ۲۴ تیر ماه ۱۳۸۹ به ثبت رسیده است. دمای حداقل ۵۱ درجه سلسیوس نیز در ایستگاه‌هایی مثل اهواز، استان، صفائی آباد دزفول، شوشتر و مسجدسلیمان قابل مشاهده هستند که اغلب در گرمترین روز سال ۱۳۸۹ که همان روز ۲۴ تیر ماه ۱۳۸۹ است به ثبت رسیده‌اند.

با استفاده از داده‌های حداقل دمای ۱۲۴ روزه ایستگاه‌ها و روش تحلیل خوشبندی ادغام وارد با محدود فاصله اقلیدسی، ایستگاه‌ها با یک برش ۴ خوشبندی از نظر شدت گرما طبقه‌بندی گردید. درخت خوشبندی مذکور در شکل ۳ نشان داده شده است.



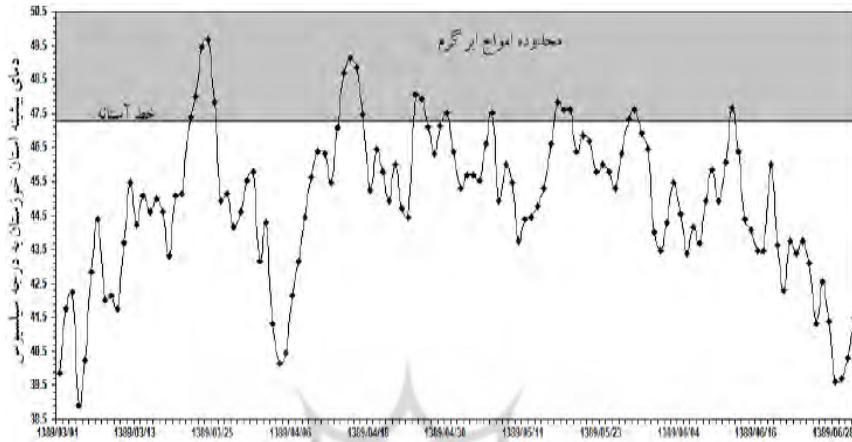
شکل (۳) درخت خوشبندی وارد با برش ۴ خوشبندی ایستگاه‌ها از نظر شدت گرما



طبقه‌بندی خوشها بر اساس شدت گرما بوده و از خوشها اول به‌سمت خوش چهارم از شدت گرمای هوا کاسته می‌شود. خوشها اول شامل ایستگاه‌هایی است که بالاترین دماهای حداکثر در طول دوره ۱۲۴ روزه در آن‌ها به ثبت رسیده است. خوشها دوم ایستگاه‌های بندری ماشهر و هندیجان هستند که در ایستگاه‌های مذکور علاوه‌بر دمای بالا به‌علت نزدیکی به دریا رطوبت هوا نیز بالا بوده و در نتیجه هوای بسیار گرم و مرطوب یا شرجی دارند. خوشها سوم ایستگاه‌های نسبتاً مرتفع صفائی آباد ذفول، مسجد سلیمان، حسینیه اندیمشک و بهبهان را شامل می‌شود که به‌دلیل عامل ارتفاع شدت گرما در آن‌ها نسبت به سایر ایستگاه‌های خوزستان کمتر است. خوش چهارم یک خوش تک‌عضوی به اسم ایذه است که در بین ایستگاه‌های مورد مطالعه مرتفع‌ترین ایستگاه بوده و در نتیجه شدت گرما در ایستگاه مذکور به نسبت سایر ایستگاه‌ها کمتر می‌باشد.

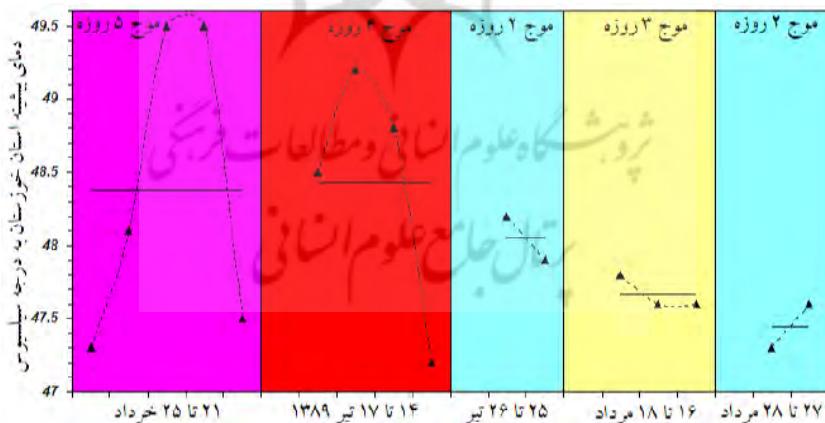
برای محاسبه و تعیین روزهای آبر گرم از معادله ۱ استفاده شده است که بر اساس آن روز آبر گرم به روزهایی که حاصل جمع میانگین بلندمدت (میانگین ۱۲۴ روزه) کل ایستگاه‌ها با انحراف معیار بلندمدت (میانگین ۱۲۴ روزه) کل ایستگاه‌ها اطلاق می‌شود. با توجه به میانگین ۱۲۴ روزه $\frac{۴۴}{۸۹}$ و انحراف معیار $\frac{۲}{۲۴}$ درجه سلسیوسی کل ایستگاه‌ها به‌عنوان شاخص استان خوزستان، عدد آستانه $\frac{۴۷}{۱۳}$ درجه ($\frac{۲}{۲۴} + \frac{۴۴}{۸۹}$) به‌عنوان مرز تفکیک روزهای آبر گرم شناخته شد که غیر از ایستگاه ایذه کل استان را در بر می‌گیرد.

در شکل ۴ سری زمانی دمای حداکثر میانگین کل ایستگاه‌ها به‌عنوان شاخص استان خوزستان به همراه خط آستانه $\frac{۴۷}{۱۳}$ درجه سلسیوس که مساوی و بالاتر از آن محدوده روزهای آبر گرم را مشخص می‌کند، نشان داده شده است.



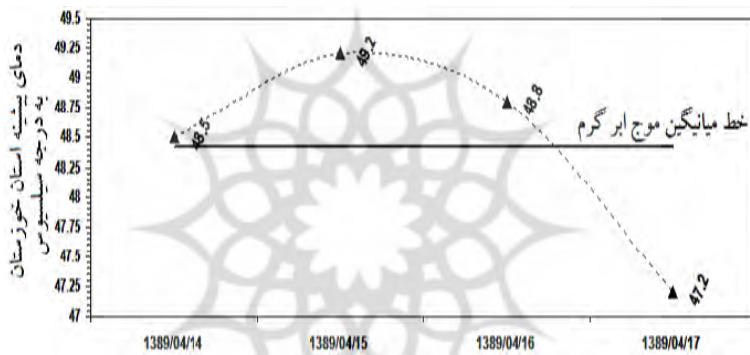
شکل (۴) سری زمانی متوسط دمای حداقل ایستگاه‌های خوزستان از ۱ خرداد تا ۳۱ شهریور ۱۳۸۹

بر اساس عدد آستانه ۴۷/۱۳ درجه سلسیوس فراوانی روزهای برابر یا بیشتر از آستانه مذکور به ۱۹ روز می‌رسد. بنا به تعریف موج گرمای استمرار بیش از ۲ روز دمای حداقل ۴۷/۱۳ درجه سلسیوس اطلاق خواهد شد. بر این اساس امواج آبر گرم خوزستان (به استثنای ایستگاه ایده) در سال ۱۳۸۹ شناسایی شدند (شکل ۵).



شکل (۵) امواج آبر گرم تفکیک شده از سری دماهای حداقل استان خوزستان در سال ۱۳۸۹. خط مستقیم میانگین موج است

تعداد این امواج آبر گرم ۵ موج است که از ۵ موج مذکور یک موج آبر گرم ۵ روزه از ۲۱ خرداد تا ۲۵ خرداد که متوسط دماهای حداکثر خوزستان در موج آبر گرم مذکور به رقم ۴۸/۳۸ درجه سلسیوس رسیده است. شدیدترین روزهای امواج آبر گرم خوزستان در سال ۱۳۸۹ با دمای ۴۹/۵ درجه سلسیوس در دو روز ۲۳ و ۲۴ خرداد در داخل موج مذکور به وقوع پیوسته اند. موج آبر گرم دوم که از نظر شدت، شدیدترین موج آبر گرمایی خوزستان است، موجی با طول عمر ۴ روزه است که از ۱۴ تیر ماه شروع و تا ۱۷ تیر ماه استمرار یافته است (شکل ۶).

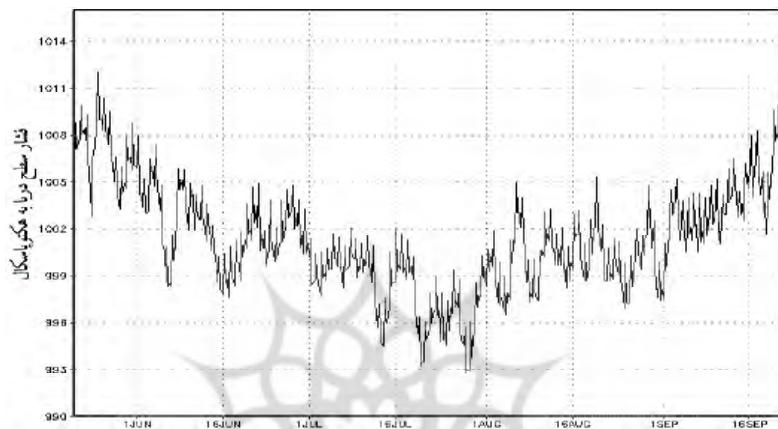


شکل (۶) شدیدترین آبر موج گرمایی استان خوزستان در سال ۱۳۸۹. خط مستقیم میانگین موج است

میانگین دمای حداکثر خوزستان در موج مذکور به رقم شگفت‌انگیز ۴۸/۴۲۵ درجه سلسیوس رسیده است. شدت گرمای موج مذکور در روز ۱۵ تیر ماه ۱۳۸۹ بالغ بر ۴۹/۲ درجه سلسیوس بوده است. سومین موج آبر گرم خوزستان موجی سه روزه با متوسط دمای حداکثر ۴۷/۶۶ درجه سلسیوس است که در روز ۱۶ مرداد شروع و تا روز ۱۸ مرداد استمرار یافته است. دو موج آبر گرم بعدی خوزستان امواج آبر گرم ۲ روزه‌ای هستند که اولی از ۲۵ تا ۲۶ تیر ماه با متوسط دمای ۴۸/۰۵ درجه و دومی از ۲۷ تا ۲۸ مرداد ۱۳۸۹ با متوسط دمای ۴۷/۴۵ درجه سلسیوس آشکارسازی شده‌اند.

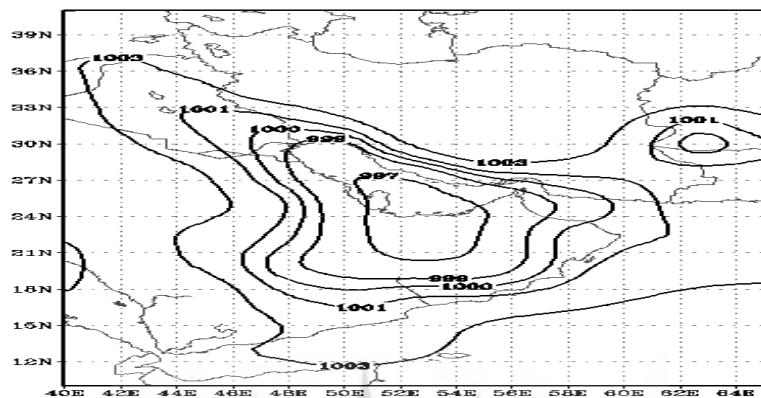
با توجه به متوسط دماهای حداکثر در موج دوم که موجی چهار روزه را شدیدترین موج آبر گرمایی سال ۱۳۸۹ معرفی کرده، موج مذکور برای تحلیل سینوپتیک انتخاب گردید.

بررسی تغییرات فشار سطح دریا از شروع دوره گرمای در روز ۱ خرداد تا ۳۱ شهریور ۱۳۸۹ نشان داد که الگوی غالب فشار سطح زمین، وضعیت کم فشار بوده است (شکل ۷).



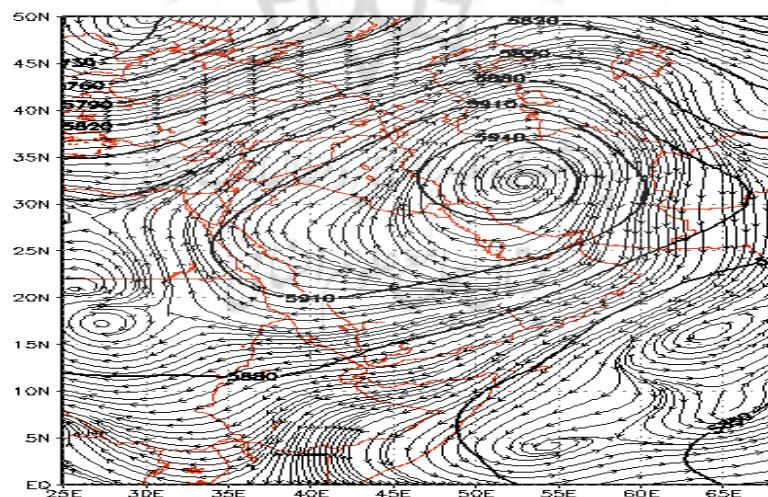
شکل (۷) نوسانات زمانی فشار سطح دریا از اول خرداد تا ۳۱ شهریور ۱۳۸۹ در محدوده خوزستان

با تشديد کاهش فشار سطح دریا، و با در نظر گرفتن زمان وقوع امواج آبر گرم و با تطبیق زمانی این مساله با سری زمانی فشار سطح دریا مندرج در شکل ۷، این نتیجه حاصل می‌شود که با تشديد کاهش فشار سطح دریا، بر تعداد روزهای آبر گرم و بهتی از آن امواج آبر گرم افزوده شده است. در این ارتباط همان‌گونه که در شکل ۸ ملاحظه می‌شود الگوی متوسط ۴ روزه فشار سطح زمین در موج دوم آبر گرم (موج ۴ روزه) حاکمیت کم فشاری است که هسته اصلی آن با فشار مرکزی ۹۹۷ هکتوپاسکال بر روی شبه‌جزیره عربستان واقع شده و زبانه کم فشار ۱۰۰۰ هکتوپاسکال آن با گسترش شمال‌غربی خود وارد خوزستان شده است.



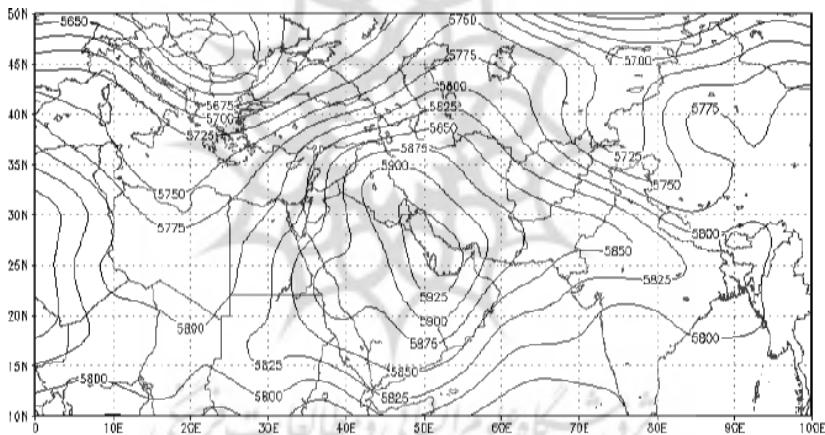
شكل (٨) الگوی متوسط فشار سطح دریا از ١٤ تا ١٧ تیر ماه ۱۳۸۹

در سطوح میانی جو به ویژه ترازهای ۷۰۰ تا ۵۰۰ به وضوح می‌توان حاکمیت پروفشار آذور را که پدیده جوی غالب تابستانی ایران و کل خاور میانه است مشاهده نمود. در شکل ۹ نقشه متوسط مربوط به جریان هوا و آرایش الگوی ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال از ۱۴ تا ۱۷ تیرماه نشان داده شده است.



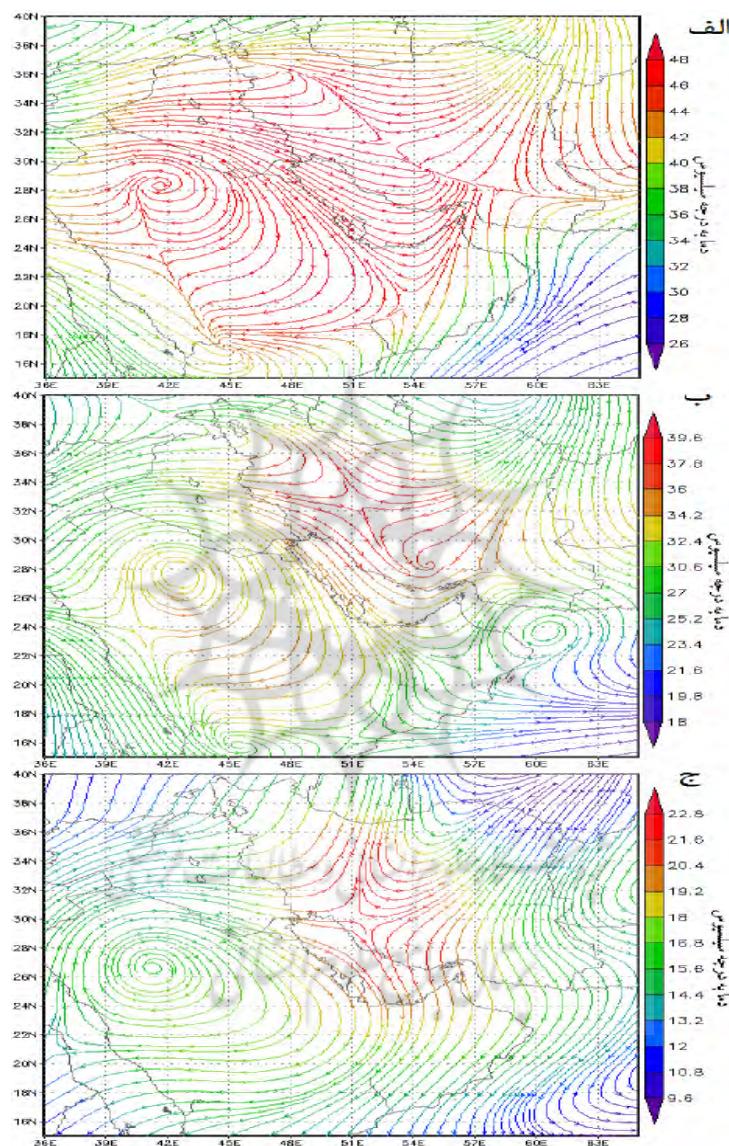
شکل (۹) جریان هوا و متوسط ارتفاع زئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال از ۱۴ تا ۱۷ تیر ماه ۱۳۸۹

همان‌گونه که در شکل ۹ مشاهده می‌شود، پربند ۵۹۴۰ ژئوپتانسیل متري کاملاً بر روی خوزستان مستقر شده و این الگوی پراارتفاع جوی موجب فرونشینی هوا و گرمایش بیش از حد هوای گرم در خوزستان شده و موج آبر گرم را به وجود آورده است. ترسیم نقشه ضخامت جو از تراز ۱۰۰۰ تا ۵۰۰ هکتوپاسکال که در شکل ۱۰ قابل مشاهده است، نشان می‌دهد که بخش‌های جنوب‌غربی و جنوبی استان خوزستان در بازه زمانی ۱۴ تا ۱۷ تیرماه ۱۳۸۹ تحت سیطره کامل پربند ۵۹۲۵ ژئوپتانسیل متري قرار داشته که پربند مذکور بر روی خلیج فارس و شرق شبه‌جزیره عربستان مستقر شده و خود نشانی دیگر از فرونشینی هوا و گرمایش بیش از حد سطح زمین می‌باشد.



شکل (۱۰) الگوی متوسط ضخامت جو از ۱۴ تا ۱۷ تیرماه ۱۳۸۹ (تراز ۱۰۰۰ تا ۵۰۰ هکتوپاسکال)

بررسی وضعیت وزش دما در ترازهای مختلف نشان می‌دهد که عامل اصلی وقوع موج آبر گرم ۴ روزه ۱۴ تا ۱۷ تیرماه ۱۳۸۹ افزایش ضخامت جو و فرارفت یا وزش هوای سوزان و خشک آفریقا و عربستان به خوزستان از طریق عراق است. در شکل ۱۱ نقشه‌های وزش دمای ترازهای ۱۰۰۰، ۸۵۰ و ۷۰۰ هکتوپاسکال برای نمونه در ساعت ۱۲ زولو بر آبر با ظهر برای ۱۵ تیر ماه ۱۳۸۹ به عنوان گرمترین روز موج آبر گرم ترسیم و به نمایش گذاشته شده است.



شکل (۱۱) نحوه وزش و ورود هوای خشک و سوزان عربستان به ایران در ساعت ۱۲ زولوی روز ۱۵ تیر ۱۳۸۹. الف: تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال، ب: تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال و ج: تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال

بحث و نتیجه‌گیری

در این پژوهش روشی برای تعیین عدد آستانه دماهای آبر گرم و تشخیص روزهای آبر گرم ارایه شده که در صورت وقوع دو یا بیش از ۲ روز پشت سرهم روزهای مذکور امواج آبر گرم را ظاهر می‌کند. این مطالعه با مینا قرار دادن متوسط دماهای حداکثر ایستگاه‌ها به عنوان شاخص دمای حداکثر استان خوزستان اقدام به تعیین عدد آستانه برای وقوع روزهای توأم با دمای آبر گرم نمود که با توجه به میانگین ۱۲۴ روزه ۴۴/۸۹ درجه سلسیوسی و انحراف معیار ۲/۲۴ و جمع آن‌ها به عدد آستانه ۴۷/۱۳ درجه سلسیوس رسید که با مینا قرار دادن آن در سال ۱۳۸۹، ۱۹ روز آبر گرم تشخیص داده شد که از ۱۹ روز مذکور ۱۶ روز در قالب امواج آبر گرم به منصه ظهور رسیده‌اند. تعداد این امواج آبر گرم برابر با ۵ امواج است که از ۵ امواج مذکور یک امواج آبر گرم ۵ روزه از ۲۱ خرداد تا ۲۵ خرداد که متوسط دماهای حداکثر خوزستان در امواج آبر گرم مذکور به رقم ۴۸/۳۸ درجه سلسیوس رسیده است. شدیدترین روزهای امواج آبر گرم خوزستان در سال ۱۳۸۹ با دمای ۴۹/۵ درجه سلسیوس در دو روز ۲۳ و ۲۴ خرداد در داخل امواج مذکور به وقوع پیوسته‌اند. امواج آبر گرم دوم که از نظر شدت شدیدترین امواج آبر گرمایی خوزستان است، موجی با طول عمر ۴ روزه است که از ۱۴ تیر ماه شروع و تا ۱۷ تیر ماه استمرار یافته است. میانگین دمای حداکثر خوزستان در امواج مذکور به رقم شگفت‌انگیز ۴۸/۴۲۵ درجه سلسیوس رسیده است. شدت گرما در امواج مذکور به روز ۱۵ تیر ماه ۱۳۸۹ بالغ بر ۴۹/۲ درجه سلسیوس بوده است. سومین امواج آبر گرم خوزستان موجی سه روزه با متوسط دماهی حداکثر ۴۷/۶۶ درجه سلسیوس است که در روز ۱۶ مرداد شروع و تا روز ۱۸ مرداد استمرار یافته است. دو امواج آبر گرم بعدی خوزستان امواج آبر گرم ۲ روزه‌ای هستند که اولی از ۲۵ تا ۲۶ تیر ماه با متوسط دمای ۴۸/۰۵ درجه سلسیوس و دومی از ۲۷ تا ۲۸ مرداد ۱۳۸۹ با متوسط دمای ۴۷/۴۵ درجه سلسیوس آشکارسازی شده‌اند.

با توجه به آشکارسازی سینوپتیک امواج آبر گرم ۴ روزه به وقوع پیوسته از ۱۴ تا ۱۷ تیرماه ۱۳۸۹ معلوم گردید که فرونشنینی هوا به همراه آسمان صاف و تابش شدید خورشید در این موقع از سال باعث گرمایش سطح زمین و به‌تبع آن تشکیل کم‌فشار حرارتی سطحی



شده و ضخامت جو نیز افزایش می‌باید. افزایش ضخامت جو بر روی استان خوزستان که موجب فرونشینی هوای گرم و گرمایش بیش از حد سطح زمین می‌شود، عوامل دینامیک-سینوپتیک مسبب وقوع روزهای آبر گرم هستند. ترسیم نقشه‌های وزش دمای جو نشان داد که منشاً ورود گرما به ایران و خوزستان، فرارفت و انتقال هوای سوزان و خشک آفریقا، شبه‌جزیره عربستان و عراق است که بانی و باعث وقوع امواج آبر گرم ۱۴ تا ۱۷ تیرماه سال ۱۳۸۹ در خوزستان (به استثنای ایستگاه ایده) بوده است.



منابع

- حدادی، حسین (۱۳۸۸)، «تحلیل زمانی و مکانی امواج گرم‌ما در ایران»، پایان‌نامه کارشناسی ارشد اقلیم‌شناسی در برنامه‌ریزی محیطی، دانشکده علوم انسانی و اجتماعی، گروه جغرافیا، دانشگاه تربیت مدرس.
- قویدل رحیمی، یوسف (۱۳۹۰)، «شناسایی، طبقه‌بندی و تحلیل سینوپتیک موج آبر گرم تابستان ایران»، *مجله مطالعات جغرافیایی مناطق خشک*، شماره ۳، صص ۸۵-۱۰۰.
- Banta, J, (2007), “*Extreme Weather Hits Home*”, New Society publishers.
 - Bryant, E, (2005), “*Natural Hazards*”, Cambridge University Press.
 - Bullock, J;J,D, Haddow; K,S, Haddow, (2009), “*Global warming, natural hazards, and emergency management*”, Taylor & Francis.
 - Campetella, C; M, Rusticucci (1998), “Synoptic analysis of an extreme heat wave over Argentina in March 1980”, *Meteorological Applications*, 5: 217-226.
 - Chen, F;C, Konrad, (2006), “A Synoptic climatology of summertime heat and humidity in the Piedmont region of North Carolina”, *Journal of Applied Meteorology and Climatology*, 45: 674-685.
 - Dhainaut, F; Y, Claessens; C, Ginsburg; B, Riou, (2004), “Unprecedented heat-related deaths during the 2003 heat wave in Paris: consequences on emergency departments”, *Critical Care*, 8: 1-2.
 - Feudale, L; J, Shukla, (2011), “Influence of sea surface temperature on the European heat wave of 2003 summer. Part I: an observational study”, *Climate Dynamics*, in press, DOI 10.1007/s00382-010-0788-0.
 - Huang, F; H, Kan; S, Kovats, (2010), “The impact of the 2003 heat wave on mortality in Shanghai, China”, *Science of the Total Environment*, 408: 2418-2420.
 - Glickman, T,S, (2000), “*Glossary of Meteorology*”, American Meteorological Society Publications, Second Edition, Boston.



- Khalaj, B; G, Lloyd, V; Sheppeard; K, Dear, (2010), “The health impacts of heat waves in five regions of New South Wales, Australia: a case-only analysis”, *Int Arch Occup Environ Health*, 83: 833-842.
- Kotlyakov, V, M; A, I, Komarova, (2007), “*Elsevier's Dictionary of Geography*”, Elsevier.
- Kysel'y, J; R, Huth; J, Kim, (2010), “Evaluating heat-related mortality in Korea by objective classifications of ‘air masses’”, *International Journal of Climatology*, 30: 1484-1501.
- Macfarlane, A; R, E, Waller, (1976), “Short-term increases in mortality during heat waves”, *Nature*, 264: 434-436.
- Matthies, F; G, Bickler; N, C, Marín; S, Hales, (2008), “*Heat-Health Action Plans*”, World Health Organization.
- Seluchi, M; F, Norte; J, Gomes; S, Simonelli, (2006), “Synoptic and thermodynamic analysis of an extreme heat wave over subtropical South America”, Proceedings of 8 ICSHMO, Foz do Iguaçu, Brazil, April 24-28, 2006, INPE, p 2009-2010.
- Smith, K; D,N, Petley, (2009), “Environmental Hazards”: *Assessing risk and reducing disaster*, Routledge.
- Strelcova, K; C, Matyas; A, Kleidon; M, Lapin; F, Matejka; M, Blazenc; J, Skvarenina; J, Holecy, 2009, *Bioclimatology and Natural Hazards*, Springer Science.
- Taghavi, T. (2010), "Linkage between Climate Change and Extreme Events in Iran", *Journal of the Earth & Space Physics*, 36(2):33-43.
- Theoharatos, G; K, Pantavou; A, Mavrakis; A, Spanou; G, Katavoutas; P, Efstathiou; P, Mpekas; D, Asimakopoulos, (2010), “Heat waves observed in 2007 in Athens, Greece: synoptic conditions, bioclimatological assessment, air quality levels and health effects”, *Environmental Research*, 110: 152-161.
- Unkašević, M,I, Tošić (2009), "An analysis of heat waves in Serbia", *Global and Planetary Change*, 65: 17-26.
- www.sciencedaily.com/releases/2010/08/100805143001.htm.