

## نقش الگوهای گردش مقیاس منطقه‌ای جو بر وقوع روزهای بسیار آلوده در شهر مشهد

سلیمان صادقی - استادیار اقلیم‌شناسی، گروه جغرافیا، دانشگاه فردوسی مشهد، مشهد، ایران

عباس مفیدی<sup>۱</sup> - استادیار اقلیم‌شناسی، گروه جغرافیا، دانشگاه فردوسی مشهد، مشهد، ایران

مهین جهانشیری - دانش آموخته کارشناسی ارشد اقلیم‌شناسی، گروه جغرافیا، دانشگاه حکیم سبزواری، سبزوار، ایران

رضا دوستان - استادیار اقلیم‌شناسی، گروه جغرافیا، دانشگاه فردوسی مشهد، مشهد، ایران

تاریخ دریافت: ۱۳۹۲/۷/۱۵ تاریخ تصویب: ۱۳۹۳/۳/۱۲

### چکیده

به منظور شناسایی نقش الگوهای گردش منطقه‌ای جو در بروز روزهای بسیار آلوده در شهر مشهد از یک روش تحلیل همدید ترکیبی استفاده شد. برای انجام پژوهش، چهار دسته داده، شامل داده‌های ایستگاه‌های سنجش آلودگی هوا، داده‌های رقومی جوی، داده‌های ایستگاه جو بالا و خروجی‌های مدل HYSPLIT مورد استفاده قرار گرفت. با استفاده از شاخص استاندارد آلودگی هوا ( $PSI$ )، کیفیت هوا برای شهر مشهد در یک دوره ۷ ساله (۱۳۸۴-۱۳۹۰) مورد بررسی قرار گرفت و روزهای بسیار آلوده ( $PSI > 200$ ) شناسایی شد و با کاریست توانان تحلیل همدید دستی، ردیابی پسگرد ذرات معلق و بررسی شرایط ترمودینامیک جو مورد تجزیه و تحلیل قرار گرفت. نتایج بررسی بیانگر آن است که روزهای بسیار آلوده در شهر مشهد در قالب چهار الگوی گردشی اصلی شامل: الگوی ترکیبی پرفشار سیری پشتیه جنب حراره‌ای، پرفشار مهاجر، پشتیه جنب حراره‌ای و الگوی کم فشار برون حراره، قالب طبقه‌بندی می‌باشند. در الگوی ترکیبی پرفشار سیری-پشتیه جنب حراره‌ای، شکل گیری همزمان یک لایه وارونگی دمایی کم ضخامت در ترازهای زیرین جو و لایه وارونگی دیگری در وردسپهر میانی، نقش توانان پرفشار سیری و پشتیه جنب حراره‌ای را در افزایش آلودگی هوا نمایان می‌سازد. در الگوی پرفشار مهاجر، به واسطه استقرار پشتیه ای قوی در محدوده کوههای اورال-دریای خزر در وردسپهر میانی و شکل گیری یک مرکز گردش واچرخندی در حدفاصل دریای خزر تا بخش‌های شمالی خراسان در وردسپهر زیرین، شاهد ظهور همزمان چند لایه وارونگی کم ضخامت در نیمرخ قائم جو هستیم. الگوی پشتیه جنب حراره‌ای، الگویی برجسته از تیپ وارونگی فرونشستی را تنها در دوره گرم سال به نمایش می‌گذارد. در مقابل، در الگوی کم فشار، بروز روزهای بسیار آلوده، ناشی از توان جو در برداشت، انتقال و پخش گردوبغار و ذرات معلق است که بواسطه ناپایداری و صعود گستردۀ هوا به همراه عدم تغذیه رطوبتی مناسب در سامانه‌های چرخندی عبوری حاصل می‌گردد. کلیدواژه‌ها: آلودگی هوا، روزهای بسیار آلوده، شاخص  $PSI$ ، گردش منطقه‌ای جو، مدل HYSPLIT.

## ۱. مقدمه

آلودگی هوا یکی از مسائل و مشکلات مهم، دائمی و تأثیرگذار در زندگی شهری است که گستردگی و شدت و ضعف آن تابعی از نحوه ترکیب و عملکرد عوامل انسانی و طبیعی در فضای پیچیده با هویت شهری است. این بدان معنی است که ساختار و ویژگی های محلی آلودگی هوا در یک شهر، از یک سو متأثر از فعالیت های انسانی و انرژی های مصرف شده ناشی از تمرکز و تراکم بالای جمعیت شهری و از سوی دیگر به نظام طبیعی حاکم بر منطقه، بویژه ساختار فیزیوگرافی و گردش منطقه ای و محلی جو وابسته است. بر همین اساس، پیدایش آلودگی هوا در فضای شهری و میزان شدت و گستردگی مکانی آن تنها با لحاظ نمودن شیوه زندگی شهر وندان، رفتار جامعه شهری و نوع و کیفیت فعالیت های انسانی قابل تبیین نبوده، بلکه برای هر مرکز فعالیت شهری آلوده، ترکیب پیچیده ای از عوامل طبیعی و انسانی در تعیین ویژگی ها و ساختار محلی و منطقه ای آلودگی هوا نقش بازی می کند. در این میان، ظهور روزهای بسیار آلوده همراه با شرایط آلودگی بحرانی از خصوصیات بارز کلان شهرها می باشد، که با اثرات منفی بسیار گستردۀ برای ساکنین این شهرها و بطور کلی محیط زیست شهری همراه است. بروز آلودگی های حدی در هوای شهری و ظهور شرایط بحرانی در غلظت آلاینده های جوی، پدیده ای است که در چند سال اخیر به دفعات در کلان شهرهای ایران بوقوع پیوسته و اثرات منفی گستردۀ ای را در پی داشته است. اگرچه تعیین میزان دقیق خسارت واردۀ ناشی از افزایش آلودگی هوا در کلان شهرهای کشور به جهت کمبود اطلاعات و داده ها کار بسیار دشواری است، اما گزارشات موجود، نشان از اثرات مخرب بسیار بالا و آسیب های گستردۀ ای این پدیده در محیط شهرهای آلوده کشور دارد. مرگ بیش از ۴۴۵۰ نفر در کلان شهر تهران متسب به افزایش آلودگی ها و روزهای بسیار آلوده در سال ۱۳۹۰ (سایت تابناک، ۱۳۹۱)، از نمونه اثرات مخرب آلودگی های بحرانی هوا در کلان شهرهای ایران است. در عین حال، قرارگیری تعداد چهار شهر کشور در لیست ده شهر نخست آلوده جهان در سال ۲۰۱۱ (سازمان بهداشت جهانی، ۲۰۱۱)، از وختامت کیفیت هوا در کلان شهرهای ایران حکایت می کند.

در بررسی مطالعات اقلیمی مربوط به آلودگی هوای شهری، برخی از پژوهش ها تیپ بندي همدید الگوهای گردش جو را اساس بررسی های خود قرار داده اند (هایدورن و یاپ، ۱۹۸۶؛ کالکشتاین و کوریگان، ۱۹۸۶؛ دیویس و کالکشتاین، ۱۹۹۰؛ کومری، ۱۹۹۰؛ یارنال، ۱۹۹۲؛ مک گرئگور و بامزیلیس، ۱۹۹۵؛ شاهگدانلوآ و همکاران، ۱۹۹۸؛ چن و همکاران، ۲۰۰۷؛ فلوكاس و همکاران، ۲۰۰۹؛ دیویس و همکاران، ۲۰۱۰). این دسته از مطالعات، از دو رهیافت اصلی جهت مطالعه آلودگی هوای شهری استفاده نموده اند. در رهیافت اول، اساس مطالعات بر تحلیل دستی (*Subjective*) روابط بین آلاینده های شهری و تیپ های همدید، بنا نهاده شده است. در رهیافت دوم از روش های تحلیل کمی (*Objective*) جهت انجام پژوهش ها استفاده شده است. علاوه بر دو رهیافت اولیه یادشده، در سال های اخیر و در راستای فراهم نمودن درک عمیق تری از روابط بین الگوهای گردش جو و آلودگی هوای شهری، روش های تکامل یافته تری موسوم به «روش های ترکیبی» نیز مورد استفاده برخی

پژوهشگران قرار گرفته است. موضوع تحقیق حاضر ایجاب می‌کند تا مروری هرچند مختصر از نتایج پژوهش‌های انجام شده در چارچوب سه رهیافت فوق ارائه گردد.

در بررسی ارتباط بین تیپ‌های همدید و آلودگی هوای شهری، در یک ارزیابی کلی از پژوهش‌های انجام شده، مدل چرخندکلاسیک برون حاره، با برخی ملاحظات محلی، اساس طبقه‌بندی همدید را شکل می‌دهد (کومری و یارنال، ۱۹۹۲). رهیافت یاد شده بطور موفقی برای کل و یا بخش‌هایی از آمریکای شمالی (دیویس و کالکشتاین، ۱۹۹۰؛ کومری، ۱۹۹۰؛ کومری و یارنال، ۱۹۹۲؛ شوارزوف و رید، ۲۰۰۰)، انگلستان (مک گرئگور و بامزیلیس، ۱۹۹۵؛ بیکر، ۲۰۱۰)، مسکو (شاهگدانوآ و همکاران، ۱۹۹۸)، چین و تایوان (چن و همکاران، ۲۰۰۱؛ چن و همکاران، ۲۰۰۸؛ وانگ و همکاران، ۲۰۱۰)، هنگ کنگ (یوآن و همکاران، ۱۹۹۸)، فلسطین اشغالی (دایان و لوی، ۲۰۰۲)، آتن (سیندوسی و همکاران، ۲۰۰۳) و بسیاری از مناطق شهری جهان به کار گرفته شده است. پژوهشگران در کاربست این رهیافت بر این باورند که گردش جو در مقیاس همدید از عوامل اصلی تعیین میزان تغییرات و وردایی‌های روزانه آلاینده‌های هوای شهری به شمار می‌آید (کومری و یارنال، ۱۹۹۲). برای مثال کومری و یارنال (۱۹۹۲) تلاش نمودند تا روابط بین تیپ‌های همدید (گردش اتمسفری) و تغییرات میزان ازن سطحی را در منطقه شهری پیتسبورگ در ایالت پنسیلوانیا مورد بررسی قرار دهند. کومری و یارنال در این مطالعه ابتدا با بهره‌گیری از نقشه‌های هوای روزانه در تراز دریا تیپ‌های همدید را برای یکدوره ده ساله (۱۹۷۸-۱۹۸۷) استخراج نمودند. این مرحله به روش دستی (*Subjective*) به انجام رسید و حاصل آن استخراج ۹ تیپ همدید برای بیش از ۹۵٪ از روزهای مورد مطالعه بوده است. در انجام مطالعه ۵ تحلیل گر نقشه، بطور همزمان تمامی روزهای دوره مطالعه را مورد بررسی قرار دادند. از دیگر پژوهش‌هایی که روابط بین تیپ‌های همدید و آلاینده‌های شهری را به روش دستی مورد بررسی قرار داده‌اند، می‌توان به مطالعه کیم و همکاران (۲۰۰۵) اشاره نمود. ایشان با این اعتقاد تیپ‌های همدید مرتبط با تغییرات غلظت ذرات معلق ( $PM_{2.5}$ ) در منطقه نیوانگلند (شمال شرق آمریکا) را استخراج نمودند، که تحلیل دستی نقشه‌های هوا در قیاس با تکنیک‌های آماری (*Objective*، تشخیص دقیق تر، همراه با درکی عمیق تر از شرایط جوی و تیپ‌های همدید برای دوره‌های آلوده را فراهم می‌آورد. در واقع سادگی در تعیین تیپ‌های همدید، بواسطه تبیین دیداری آسان نقشه‌های هوا، مزیت اصلی است که کیم و همکاران در ترجیح روش دستی بر تکنیک‌های آماری عنوان نموده‌اند. نتایج بیانگر آن است که در شمال شرق آمریکا (نیوانگلند)، بیشینه تجمع ذرات معلق ( $PM_{2.5}$ ، در پی استقرار یک تیپ همدید خاص، موسوم به «تیپ برگشتی از اقیانوس اطلس» بوقوع می‌پیوندد. دایم و همکاران (۲۰۱۰) در پژوهشی، ارتباط بین غلظت‌های بالای ازن سطحی و الگوهای گردش در ترازهای میانی جو را برای کلانشهر آتلانتا در ایالت جورجیا مورد مطالعه قرار دادند. در این مطالعه نیز ابتدا تیپ‌بندی همدید به روش دستی برای فصل تابستان استخراج گردید. سپس روزهای با غلظت ازن بالا در دوره مذکور استخراج و در مرحله سوم ارتباط بین تیپ‌های همدید و روزهای با غلظت بالای ازن مورد تجزیه و تحلیل قرار گفت. نویسنده‌گان

مقاله دلیل بکارگیری روش دستی و ترجیح آن بر روش های تیپ بندی آماری را بدین شکل عنوان نموده اند که روش های دستی دیدی عمیق تر، همراه با باریک بینی و دقت بیشتر را فراهم می آورند، این در حالی است که در روش های تیپ بندی آماری امکان از دست رفتن و یا پنهان ماندن این جزئیات وجود دارد (یارنال و همکاران، ۲۰۰۱). در عین حال تراز ۵۰۰ هکتار پاسکال از این جهت که دارای پیچیدگی کمتر و سهولت در تیپ بندی است و علاوه بر آن ارتباط تنگاتنگی با ترازهای زیرین و شرایط جوی سطحی دارد بر تراز دریا ترجیح داده شد.

در مقابل، حجم مطالعاتی که با روش های تحلیل کمی ارتباط بین گردش جو و آلودگی هوای شهری را مورد بررسی قرار داده اند، بسیار بیشتر است. در این میان می توان به بررسی های کالکشتاین و کوریگان (۱۹۸۶)، اوهر و ویلبای (۱۹۹۵)، شاهگدانوآ و همکاران (۱۹۹۸)، کومری (۱۹۹۶)، گرین و همکاران (۱۹۹۹)، تورنر و لا (۲۰۰۱)، نیلسن و همکاران (۲۰۰۱)، و وانگ و همکاران (۲۰۱۰) اشاره نمود. در بررسی آلودگی هوای شهری با روش های تحلیل کمی، عمدۀ تیپ بندی های همدید با بکارگیری تکنیک های آماری خاصی چون تحلیل همبستگی، تحلیل خوشه ای و تحلیل مؤلفه های اصلی، بطور ترکیبی و یا مجزا به انجام رسیده است. برای مثال کالکشتاین و کوریگان (۱۹۸۶) تمرکز دی اکسید گوگرد را در ناحیه ویلمینگتن از ایالت دلاور (*Delaware*) با استفاده از یک شاخص اقلیم شناسی همدید بررسی نموده اند. آنها با استفاده از ۷ متغیر هواشناسی سطحی و با بهره گیری از تحلیل مؤلفه های اصلی و تحلیل خوشه ای تعداد ۱۰ تیپ هوای سطحی برای روزهای آلوده تعیین نمودند. نتایج پژوهش بیانگر آن است که بالاترین میزان غلطت دی اکسید گوگرد با استقرار و اچرخندهای مهاجر و انتقال از تیپ هوای قاره ای-قطبی به تیپ اقیانوسی همراه بوده است. همچنین نویسندهای (۱۹۹۹) از یک شاخص همدید کمی، موسوم به «شاخص همدید زمانی» (*Temporal Synoptic Index*، برای ارزیابی اثرات جو بر مقادیر ازن و ذرات معلق استفاده نمودند. در این مطالعه پژوهشگران از داده های چهار شهر آمریکا که در مناطق اقلیمی متفاوتی استقرار یافته اند بهره جستند. روش شناسی این پژوهش بر این فرض اولیه استوار گشته، که پدیده های محیطی (از جمله آلودگی هوای) به مجموعه ای از متغیرهای جوی که بصورت ترکیبی (و نه مجزا) عمل می کنند، واکنش نشان می دهند. بنابراین، انسان و پدیده های محیطی به کل جو به عنوان یک مجموعه (*Umbrella of air*) - و نه یک عنصر از آن - واکنش نشان می دهند. بر این اساس، اثر ترکیبی و یکپارچه عناصر متعدد بیش از مجموع اثراتی است که هریک از این عناصر بطور مجزا خواهند داشت. به همین علت در مطالعه یادشده، جهت تعیین تیپ همدید برای هریک از روزهای آلوده، ۶ عنصر جوی بطور ترکیبی و توامان مورد بررسی قرار گرفته اند. نتایج پژوهش نشان داد که تفاوت آشکاری در بار آلودگی شهرها در زمان تسلط الگوهای همدید مختلف مشاهده می گردد. اگرچه روش های تحلیل کمی، پردازش داده های حجمی را آسان نموده و ظرف زمانی پردازش ها را بسیار کوتاه ساخته است و در عین حال از کارکرد سلیقه ای که در

روش دستی تیپ بندی همدید مشاهده می گردد، مبرآست، اما برخی از پژوهشگران در پی فراهم نمودن درکی عمیق تر همراه با جزئیات بیشتر از ارتباط بین آلدگی هوای شهری و الگوهای گردش جو، در صدد استفاده از روش های ترکیبی برآمده اند. از این دست مطالعات می توان به پژوهش های کالکشتاین و همکاران (۱۹۹۶)، دیویس و همکاران (۲۰۱۰)، هو و همکاران (۲۰۱۱) و ساندو (۲۰۱۰) اشاره نمود. برای مثال دیویس و همکاران (۲۰۱۰) برای تبیین وردایی روزانه مقادیر ازن سطحی در دره ای واقع در ایالت ویرجینیا از یک روش ترکیبی استفاده نموده اند. در این پژوهش علاوه بر بکارگیری روش «طبقه بندی همدید فضایی» (شريدن، ۲۰۰۲)، از ردیابی پسگرد ذرات معلق نیز استفاده شد. نتایج تحقیق بیانگر آن است که روش ترکیبی یادشده، نتایجی کامل تر و دقیق تر را در قیاس با بکارگیری مجزای هریک از روش های فوق در پی خواهد داشت. بکارگیری روش ترکیبی، بخصوص در تعیین مشنا آلدگی های کوتاه مدت (مقیاس روزانه)، کارایی بالایی را از خود نشان داده است.

ارزیابی کلی پژوهش هایی که ارتباط بین الگوهای همدید و آلدگی هوای شهری در کلان شهرهای ایران را مورد بررسی قرار داده اند حکایت از آن دارد که بخش اعظم آنها به روش تحلیل دستی به انجام رسیده اند. اگرچه در موارد محدودی از روش های تحلیل کمی جهت شناسایی روابط بین آلدگی هوای شهری و تیپ های همدید استفاده شده است (علیجانی، ۱۳۸۲؛ انتظاری، ۱۳۸۴؛ کریمی، ۱۳۹۱)، اما به نظر می رسد نبود داده های مناسب و کوتاه بودن دوره آماری آلاینده های شهری و به تبع آن تعداد محدود روزهای ثبت شده با میزان آلدگی بالا، میل به بررسی دوره های کوتاه و تحلیل به روش دستی را بر روش های تحلیل کمی رجحان بخشیده است. عمله پژوهش ها، در تحلیل همدید آلدگی هوا، استقرار یک سامانه واچرخندی برون حاره و یا تسلط یک پشته در ترازهای میانی وردسپهر را علت اصلی افزایش آلاینده های شهری در کلانشهرهای مختلف ایران ذکر نموده اند (علیجانی، ۱۳۸۲؛ انتظاری، ۱۳۸۴؛ صفوی و علیجانی، ۱۳۸۵؛ لشکری و هدایت، ۱۳۸۵؛ قسامی و همکاران، ۱۳۸۶؛ عزتیان، ۱۳۸۶؛ حجازی، ۱۳۸۷؛ رنجبر و محمدیان، ۱۳۸۹؛ جهانشیری، ۱۳۸۹؛ حسین پور، ۱۳۹۰؛ عطائی و هاشمی نسب، ۱۳۹۰؛ سعادت آبادی، ۲۰۱۲؛ ذوالفاری و همکاران، ۱۳۹۳). مروری بر پژوهش های انجام شده، بیانگر آن است که یک برنامه مدون و سازمان یافته جهت شناسایی جنبه های مختلف آلدگی هوای شهری در کشور وجود ندارد و تحقیقات انجام شده به صورت جزیره ای و بر اساس علایق شخصی پژوهشگران به انجام رسیده اند. در این میان، علیجانی (۱۳۸۴) با استفاده از روش های تحلیل کمی به شناسایی تیپ های همدید مؤثر بر آلدگی هوای تهران پرداخت. ایشان در بررسی های خود با بهره گیری از تحلیل خوش ای و تحلیل مؤلفه های اصلی، تعداد ۶ تیپ همدید برای روزهای آلدۀ شهر تهران استخراج نمود. نتایج بیانگر آن است که عمله روزهای آلدۀ شهر تهران به ماه های پاییزی تعلق داشته و در عین حال، تیپ های گردش واچرخندی (تیپ های مداری و واچرخند مهاجر) بیش از سایر تیپ های گردشی در بروز روزهای آلدۀ نقش ایفاء نموده اند. انتظاری (۱۳۸۴) نیز در بررسی مشابهی که با بهره گیری از روش های تحلیل کمی، برای یک دوره ۵ ساله (۱۳۷۸-۱۳۸۲) به انجام رسید،

نقش تیپ های گردش واچرخندی را در بروز آلودگی هوای شهر تهران بسیار برجسته دانسته است. نتایج تحقیق بیانگر آن است که از میان چهار تیپ گردش اصلی استخراج شده، تیپ های گردش مداری (تیپ گردش واچرخندی) و پرفشار سبیری بیش از سایر تیپ های گردش در ایجاد آلودگی نقش ایفاء می کنند. قسمی و همکاران (۱۳۸۶) دوره های بحرانی آلودگی هوای شهر تهران را ناشی از استقرار سامانه های واچرخندی برون حاره دانسته اند. نتایج این پژوهش بر اساس تحلیل نقشه های هوایی برای یک دوره یک ساله بدست آمد. در پژوهش دیگری، بیدختی و شرعی پور (۱۳۸۸) به بررسی نقش شرایط هواسناختی ترازهای بالای جو بر وقوع روزهای دارای آلودگی حاد در شهر تهران پرداختند. یافته های حکایت از آن دارد که محور جت جنب حاره نقش مهمی در بروز بیشینه و کمینه آلودگی هوای شهر تهران دارد. بدین ترتیب که در روزهای آلودگی حاد، محور جت جنب حاره امتدادی نصف النهاری به خود گرفته و در ترازهای فوقانی و میانی جو با استقرار پشته ای بر روی منطقه همراه می شود. در مقابل، در روزهای کمینه آلودگی، جت با استقرار ناوه ای بر روی خاورمیانه همراه گشته و در امتداد مداری گسترش می یابد. نکته دیگر آن که، آلودگی های حاد شهر تهران در درجه اول به افزایش غلظت ذرات معلق ( $PM_{10}$ ) مربوط می شود.

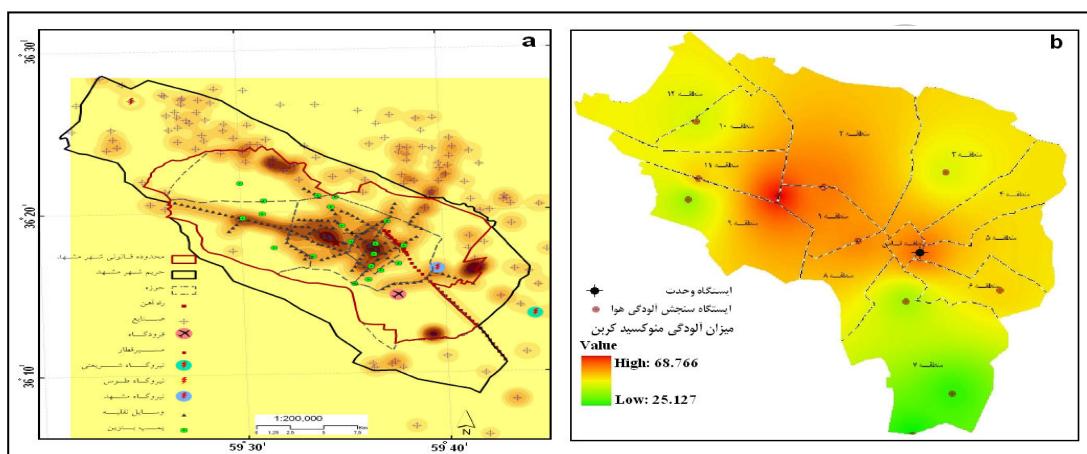
بررسی تحقیقات انجام شده در رابطه با آلودگی هوای شهر مشهد، بیانگر آن است که علیرغم افزایش غلظت آلاینده های جوی و بروز پدیده آلودگی هوای در این شهر، پدیده یادشده در کلانشهر مشهد کمتر مورد توجه محققین قرار گرفته و به همین جهت جنبه های مختلف این معضل محیطی چه در مقیاس محلی و چه در مقیاس منطقه ای کمتر آشکار گردیده است. از نخستین تحقیقات انجام شده می توان به طرح جامع آلودگی هوای شهر مشهد در سال ۱۳۷۷ اشاره نمود. در این طرح که در ۲ مرحله توسط اداره استاندارد و تحقیقات صنعتی خراسان و با همکاری شرکت کنترل کیفیت هوا برای چهار فصل در سال های ۱۳۷۶ و ۱۳۷۷ به انجام رسید، منابع آلاینده ساکن و متحرک در سطح شهر مشهد مورد بررسی اولیه قرار گرفت. همچنین طرح جامع کاهش آلودگی هوای مشهد جهت شناسایی وضعیت موجود و برنامه ریزی برای بهبود شرایط محیطی در سال ۱۳۸۴ به اجرا درآمد. شواهد حاکی از آن است که طرح های فوق نتوانسته اند نقشی در بهبود وضعیت آلودگی هوای شهر ایفا نمایند (شهرآراء، ۱۳۹۱)، بخصوص با در نظر گرفتن این نکته که هنوز طرح جامع کاهش آلودگی هوای مشهد به جهت کمبود منابع مالی به اتمام نرسیده است. اگرچه در راستای شناخت ویژگی های آلودگی هوای در سطح شهر مشهد مجموعه پژوهش هایی صورت گرفته است، اما نتایج بدست آمده رضایت بخش نبوده و در حقیقت هنوز درک درستی از میزان غلظت، نحوه توزیع فضایی و تغییرات و نوسانات زمانی-مسکانی آلاینده های در کلانشهر مشهد وجود ندارد. به نظر می رسد نبود داده های مناسب، مطالعه بسیاری از جنبه های آلودگی هوای شهری را در کلانشهر مشهد با مشکل مواجه ساخته است. برای مثال در مطالعه ای که با عنوان «طرح توسعه و عمران جامع کلانشهر مشهد مقدس (مطالعات پایه محیط طبیعی)» توسط وزارت مسکن و شهرسازی به منظور فراهم نمودن اطلاعات لازم از بستر طبیعی شهر مشهد به انجام رسیده

است (مهندسان مشاور فرنهاد، ۱۳۸۷)، در بخش آلدگی هوا، تنها به ارائه نقشه کانون‌ها، مراکز مولد آلدگی هوا و پتانسیل موجود در تولید آلاینده‌ها اکتفاء شده (شکل ۱-a) و در حقیقت هیچ گونه تصویری از میزان غلظت و یا پراکنش زمانی و مکانی آلاینده‌ها ارائه نشده است. در عین حال، در تنها نقشه‌ی موجود از میزان غلظت و پراکنش فضایی آلدگی هوا در شهر مشهد، امکان نمایش وضعیت منواکسید کربن تنها برای سال ۱۳۸۹ فراهم گردیده است (شکل ۱-b).

علیرغم نقض در مطالعات شناختی و پایه، آلدگی هوا در کلانشهر مشهد موضوع اصلی برخی از پژوهش‌ها بوده است. از آن جمله می‌توان به بررسی آلدگی هوای ناشی از استقرار ۳ نیروگاه در حاشیه شهر مشهد (موسوی و همکاران، ۱۳۸۲)، میزان انتشار ذرات متعلق در کارخانجات تولید آسفالت در حاشیه شهر مشهد (منصوری و علیزاده، ۱۳۸۸)، ارزش گذاری اقتصادی آلدگی هوا در شهر مشهد (قربانی و فیروز زارع، ۱۳۸۸) و بررسی و اندازه‌گیری منابع آلدگی هوای شهر مشهد (فهیمی فرد و افشار، ۱۳۸۹) اشاره نمود. آنچه مسلم است تعداد پژوهش‌هایی که بطور مستقیم و یا غیر مستقیم نقش شرایط اقلیمی و هواشناختی در آلدگی هوای شهر مشهد را مورد توجه قرار داده اند بسیار محدود و انگشت شمارند. از آن جمله، علیجانی و نجفی نیک (۱۳۸۸) وارونگی‌های دمایی شهر مشهد را از منظر همدید مورد توجه قرار داده اند. در پژوهش یادشده با استفاده از داده‌های جو بالای ایستگاه مشهد، تعداد ۳۲۴ روز دارای وارونگی دمایی برای یک دوره ۱۷ ساله (۱۹۷۷-۱۹۹۳) استخراج گردید. داده‌های شبکه بندي شده فشار تراز دریا برای روزهای فوق با استفاده از روش‌های تحلیل عاملی و تحلیل خوش‌ای مورد پردازش قرار گرفت و در نهایت وارونگی‌های دمایی شهر مشهد در ارتباط با ۷ تیپ گردشی طبقه بندی شد. یافته‌ها حکایت از آن دارد که شدت و فراوانی وقوع وارونگی‌های دمایی در ایام سرد سال به بیشینه خود رسیده و در عین حال در این دوره از سال وارونگی‌های دمایی شهر مشهد از تداوم و پایداری بیشتری در قیاس با سایر فصول سال برخوردارند. همچنین جهانشیری (۱۳۸۹) با استفاده از داده‌های روزانه منواکسید کربن و ذرات متعلق ( $PM_{10}$ ) برای یک دوره یک ساله (سال ۱۳۸۸)، سامانه‌های فشاری مؤثر بر افزایش آلدگی هوا در شهر مشهد را مورد بررسی قرار داد. برای انجام بررسی، از داده‌های ۸ ایستگاه سنجش آلدگی هوا که درسطح شهر مشهد پراکنده گردیده اند، استفاده شد. نتایج بررسی منجر به شناسایی پنج الگوی همدید برای روزهای آلدود در کلانشهر مشهد گردید که در میان الگوهای تعیین شده، سامانه‌های کم فشار نیز از نقش قابل توجهی برخوردار بوده اند. در یکی از جدیدترین پژوهش‌ها، حسین زاده و همکاران (۱۳۹۲) با استفاده از داده‌های روزانه منواکسید کربن و ذرات متعلق ( $PM_{10}$ ) تعداد ۱۸۹ روز آلدود را در کلان شهر مشهد برای روش همدید مورد بررسی قرار دادند و در مجموع تعداد ۲۰ الگوی همدید برای روزهای آلدود استخراج نمودند.

مروری بر تحقیقات انجام شده میین آن است که بررسی جامعی در رابطه با نقش فرآیندهای جوی و الگوهای منطقه‌ای گردش جو بر غلظت آلاینده‌ها در کلانشهر مشهد به انجام نرسیده است. از آنجایی که کیفیت هوای شهر

بطور توامان توسط منابع انتشار آلاینده‌ها و شرایط جوی حاکم تعیین می‌گردد و در عین حال، دوره‌های آلدگی حاد در محیط شهری، اساساً نتیجه تسلط شرایط جوی خاص و یا الگوهای گردش جوی معینی می‌باشد که از انتقال و یا پخش آلاینده‌ها در مقیاس‌های محلی و منطقه‌ای ممانعت نموده و یا آن را کنترل می‌نمایند (زیوماس و همکاران، ۱۹۹۵)، بنابراین تحقیق حاضر سعی دارد نقش گردش منطقه‌ای جو را در بروز روزهای بسیار آلدود در کلانشهر مشهد مورد بررسی قرار دهد. در این راستا، شناسایی سازوکار همید و ترمودینامیکی حاکم بر وقوع روزهای بسیار آلدود در این شهر، هدف اصلی پژوهش حاضر محسوب می‌گردد.



شکل ۱ (a) نقشه کانون‌ها، مراکز مولد آلدگی هوا و پتانسیل تولید آلدگی در محلوده کلانشهر مشهد براساس منابع آلاینده ساکن و متحرک (طرح جامع کاهش آلدگی هوای شهر مشهد، ۳۸۴؛ به نقل از مهندسان مشاور فرنهاد، ۱۳۸۷). (b) غلظت منوکسیدکرین و پراکنش فضایی آن در مشهد برای سال ۱۳۸۹ (گلریز ضیایی و همکاران، ۱۳۹۰). ایستگاه وحدت با علامت نشان داده شده است.

## ۲. منطقه مورد مطالعه

شهر مشهد مرکز شهرستانی به همین نام در استان خراسان رضوی است که به لحاظ موقعیت در  $36^{\circ} 59'$  تا  $35^{\circ} 60'$  طول شرقی و  $59^{\circ} 35'$  تا  $59^{\circ} 36'$  عرض شمالی قرار گرفته و از شمال به شهرستان کلات، از شمال غرب به درگز، از غرب به چناران و نیشابور و از شرق به سرخس و تربت جام محدود می‌گردد. این شهر در انتهای جنوبی دشت توس واقع شده و جزئی از حوضه آبریز کشف رود محسوب می‌گردد. رشته کوه هزار مسجد در شمال شرقی و رشته کوه بینالود در غرب و جنوب غربی آن قرار دارند. مهمترین رشته کوهی که با جهت شمال غربی-جنوب شرقی این ناحیه را در بر می‌گیرد از درکوه با ارتفاع تقریبی ۳۰۰۰ متر است. وسعت کل حوضه آبریز کشف رود ۱۶۵۰۰ کیلومتر مربع است که حدود ۵۰۰۰ کیلومتر مربع آن دشت و بقیه را ارتفاعات تشکیل می‌دهند. بلندترین نقطه در قله بینالود واقع است و حدود ۳۳۰۰ متر از سطح دریا ارتفاع دارد. پایین ترین نقطه در محل خروجی حوضه (پل خاتون) قرار گرفته و ۵۸۰ متر از سطح دریا بلندتر است. از نظر آب و هوایی حوضه آبریز

رودخانه کشف رود دارای اقلیمی خشک تا نیمه خشک است. مقادیر متوسط سالانه نزولات جوی آن بین ۲۵۰ تا ۳۰۰ میلی متر و متوسط درجه حرارت هوا در ایستگاه هواشناسی مشهد، ۱۳/۵ درجه سانتیگراد گزارش شده است. متوسط حداقل و حداکثر دما در سردرین ماه سال، دی، ۴ درجه سانتیگراد و متوسط حداقل آن در گرتمترین ماه سال، تیر، ۳۳,۹ درجه سانتیگراد می باشد. متوسط حداقل دمای هوا در ۳ ماه سال، زیر صفر است. تعداد روزهای یخبندان در طول سال به طور متوسط ۱۰۰ روز می باشد. موقعیت و شکل قرارگیری این کلان شهر به گونه ای است که امکان تخلیه طبیعی هوا در این شهر را محدود نموده است.

### ۳. مواد و روش ها

به منظور شناسایی نقش گردش منطقه ای جو بر وقوع روزهای همراه با هوای بسیار آلوده در مشهد از یک روش تحلیل همدید ترکیبی استفاده شد. از منظر روش شناسی، مطالعه حاضر از رویکرد همدید «محیط به گردش» سود جسته (یارنال، ۱۹۹۳؛ علیجانی، ۱۳۸۱) و با توجه به محدود بودن روزهای بسیار آلوده در شهر مشهد، از روش تحلیل همدید «دستی (Subjective)» جهت پردازش داده ها و تحلیل وضعیت جوی حاکم استفاده نموده است.

#### ۳.۱. داده ها

در پژوهش حاضر از چهار دسته داده های آلودگی ثبت شده در ایستگاه های سنجش آلودگی هوا، داده های رقومی جوی، داده های ایستگاه جو بالا و خروجی های مدل HYSPLIT جهت ردیابی ذرات معلق در جو می گردد. داده های آلودگی هوا مربوط به ایستگاه وحدت واقع در مرکز شهر مشهد بوده (شکل ۱-۱)، که از سازمان حفاظت محیط زیست خراسان رضوی اخذ گردیده است. آلينه ها شامل منوسیدکرbin، دی اکسید نیتروژن، دی اکسید گوگرد، ازن و ذرات معلق ( $PM_{10}$ ) می باشند که در مقیاس روزانه و برای یک دوره آماری ۷ ساله (۱۳۹۰-۱۳۸۴) تهیه و مورد پردازش قرار گرفته است. در بررسی وضعیت کیفیت هوا در سطح شهر مشهد اشاره به این نکته ضروری است که شهر مشهد تا سال ۱۳۸۸ تنها از یک ایستگاه سنجش آلودگی هوا (ایستگاه وحدت) برخوردار بوده و متأسفانه از تعداد ۱۰ ایستگاه موجود برای سنجش آلودگی هوا، تنها ایستگاه وحدت از طول دوره آماری مناسب برای مطالعه برخوردار بوده است. بر این اساس، مطالعه حاضر تنها با استفاده از داده های آلودگی ثبت شده در ایستگاه وحدت به انجام رسیده و از بهره گیری داده های سایر ایستگاه ها به جهت کوتاه بودن طول دوره آماری صرفنظر گردیده است.

برای مطالعه شرایط جو از داده های دوباره تحلیل شده مرکز ملی پیش بینی محیطی / مرکز ملی پژوهش جوی (NCEP/NCAR) با تفکیک افقی  $2/5 \times 2/5$  درجه (کالنی و همکاران، ۱۹۹۶؛ کیستر و همکاران، ۲۰۰۱) استفاده شد. داده های جوی شامل فشار تراز دریا، ارتفاع ژئوپتانسیل، انرژی پتانسیل همرفتی در دسترس، سرعت قائم و مؤلفه های مداری (u) و نصف النهاری (v) باد برای ترازهای مختلف جو و در حدفاصل زمانی ۶ ساعته می باشد. علاوه بر

آن از داده های جو بالای ایستگاه مشهد (فروندگاه مشهد) برای دوره مشابه استفاده شد. داده های جو بالا از سایت دانشگاه وایومینگ (<http://weather.uwyo.edu/upperair/sounding.html>) برای روزهای مورد مطالعه اخذ گردیده و شامل دمای هوای نقطه شنبن، جهت و شدت باد و شرایط پایداری و ناپایداری جو (بر اساس منحنی های اسکیوتی -  $\log P$ ) می گردد. این داده ها برای ایستگاه مشهد تنها برای ساعت صفرگرینویچ موجود می باشند. از خروجی های مدل *HYSPLIT* نیز به عنوان داده های تکمیلی برای ردیابی ذرات متعلق در روزهای دارای آلودگی حاد استفاده شد. در این مطالعه نسخه ۴,۹ مدل *HYSPLIT* مورد استفاده قرار گرفت.

### ۳.۲. روش ها

از منظر روش شناسی، پژوهش حاضر از یک روش همدید ترکیبی برای شناسایی نقش الگوهای گردش جو بر وقوع روزهای بسیار آلوده در مشهد استفاده نموده است. پژوهش در چند مرحله به شرح زیر به انجام رسیده است:

- در نخستین مرحله از تحقیق با بهره گیری از داده های آلودگی ثبت شده در ایستگاه وحدت (شکل ۱-۶)، وضعیت آلودگی هوا در شهر مشهد برای یک دوره ۷ ساله مورد بررسی قرار گرفت. برای این منظور شاخص استاندارد آلودگی هوا (PSI) برای هریک از آلایینده ها (منوکسید کربن، دی اکسید نیتروژن، دی اکسید گوگرد، ازن و ذرات معلق ( $PM_{10}$ ) در مقیاس روزانه محاسبه شد. شاخص استاندارد آلودگی توسط آژانس حفاظت محیط زیست آمریکا جهت سهولت گزارش کیفیت هوا از رسانه های عمومی تعریف گردیده است. در این شاخص غلط آلایینده های هوا را به اعداد ساده ای بین صفر تا ۵۰۰ تبدیل و در نهایت کیفیت هوا را با واژه های پاک، مجاز، ناسالم و.... بیان می کنند (اصیلیان، ۱۳۸۶). جدول ۱ طبقات کیفیت هوا را بر اساس شاخص استاندارد آلودگی نشان می دهد.

جدول ۱ طبقات شاخص استاندارد آلودگی هوا (منبع: آژانس حفاظت محیط زیست آمریکا، ۱۹۷۸؛ واقعی و زیبایی، ۱۳۸۷)

PSI	کیفیت هوا
۰ - ۵۰	خوب (پاک)
۵۱ - ۱۰۰	متوسط (مجاز)
۱۰۱ - ۲۰۰	آلوده (ناسالم)
۲۰۱ - ۳۰۰	بسیارآلوده (بسیار ناسالم)
> ۳۰۰	سمی (خطرناک)

نحوه محاسبه شاخص استاندارد آلودگی هوا (PSI) به شرح زیر می باشد (آژانس حفاظت محیط زیست آمریکا، ۱۹۹۸):

$$I_p = \frac{I_{Hi} - I_{Lo}}{BP_{Hi} - BP_{Lo}} (C_p - BP_{Lo}) + I_{Lo} \quad (1)$$

جاییکه،  $I_p =$  مقادیر محاسبه شده شاخص استاندارد آلودگی هوا برای آلاینده مورد نظر،  $C_p =$  غلظت آلاینده مورد نظر در زمان معین،  $BP_{Hi} =$  مقادیر آستانه بالا برای طبقه ای که غلظت آلاینده مورد بررسی در آن طبقه قرار می گیرد،  $PSI_{Lo} =$  مقادیر آستانه پایین برای طبقه ای که غلظت آلاینده مورد بررسی در آن طبقه قرار می گیرد،  $I_{Hi} =$  مقادیر مرتبط با  $PSI$  مرتبط با  $BP_{Hi}$ ،  $I_{Lo} =$  مقادیر  $PSI$  مرتبط با  $BP_{Lo}$ .

در پژوهش حاضر با بهره گیری از معادله (۱) و با در نظر گرفتن آستانه های موجود در جدول ۲، برای هر یک از آلاینده های شهری، مقادیر  $PSI$  روزانه محاسبه گردید.

جدول ۲ مقادیر آستانه آلاینده ها به تفکیک برای هر طبقه از شاخص **PSI**. (منبع: آژانس حفاظت محیط زیست آمریکا، ۱۹۹۸)

$NO_2$ ۲۴ ساعته ppm	$SO_2$ ۲۴ ساعته ppm	$PM_{10}$ ۲۴ ساعته $\mu g/m^3$	$CO$ ۲۴ ساعته ppm	$O_3$ ۸ ساعته ppm	$O_3$ ۱ ساعته ppm	$PSI$
-	۰/۰۰ - ۰/۰۳۴	۰ - ۵۴	۰ - ۴/۴	۰/۰۰ - ۰/۰۷۹	-	۰ - ۵۰
-	۰/۰۳۵ - ۰/۱۴۴	۵۵ - ۱۵۴	۴/۵ - ۹/۴	۰/۰۷ - ۰/۰۸۴	-	۵۱ - ۱۰۰
-	۰/۱۴۵ - ۰/۳۰۴	۱۰۵ - ۳۵۴	۹/۵ - ۱۵/۴	۰/۰۸۵ - ۰/۱۲۴	۰/۱۲۵ - ۰/۲۰۴	۱۰۱ - ۱۹۹
۰/۶۵ - ۱/۲۴	۰/۳۰۵ - ۰/۶۰۴	۳۵۵ - ۴۲۴	۱۵/۵ - ۳۰/۴	۰/۱۲۵ - ۰/۳۷۴	۰/۲۰۵ - ۰/۴۰۴	۲۰۰ - ۲۹۹
۱/۲۵ - ۲/۰۴	۰/۶۰۵ - ۱/۰۰۴	۴۲۵ - ۶۰۴	۳۰/۵ - ۵۰/۴	-	۰/۵۰۵ - ۰/۶۰۴	> ۳۰۰

با محاسبه شاخص استاندارد آلودگی هوا، امکان بررسی وضعیت کیفیت هوا در شهر مشهد میسر گردید. بدین ترتیب با استفاده از شاخص یادشده، تغییرات زمانی کیفیت هوا در مقیاس های زمانی روزانه، ماهانه، فصلی و سالانه برای شهر مشهد مورد بررسی قرار گرفت. در عین حال، با بهره گیری از شاخص  $PSI$  روزهای بسیار آلوده ( $> 200$ ) در شهر مشهد شناسایی شد. جدول ۳ تمامی روزهایی که شهر مشهد، در وضعیت آلودگی حاد (بسیار آلوده) بوده و در پژوهش حاضر مورد تجزیه و تحلیل قرار گرفته است را نشان می دهد. شایان ذکر است که در مطالعه حاضر از تحلیل همدید روزهای با مقادیر ازن حدیقی صرفنظر گردید. کاهش تعداد روزهای مورد مطالعه جهت افزایش دقت تحلیل همدید به روش ترکیبی، تفاوت در ساز و کار تولید آلاینده ازن در قیاس با سایر آلاینده ها، همچنین تفاوت در توزیع فصلی روزهای بسیار آلوده مربوط به این آلاینده و به تبع آن تفاوت در شرایط گردشی ایجاد کننده روزهای همراه با مقادیر ازن بسیار بالا، از جمله دلایلی است که سبب کنار گذاشتن روزهای روزانه با مقادیر ازن حدیقی در مطالعه حاضر گردیده است.

- در مرحله بعد با بهره گیری از داده های رقومی دوباره تحلیل شده از مراکز ملی پیش بینی محیطی / مرکز ملی پژوهش جوی (NCEP/NCAR) با تفکیک افقی  $2/5 \times 2/5$  درجه (کالنی و همکاران، ۱۹۹۶)، الگوی جریان و شرایط جوی حاکم از دو روز قبل از وقوع هر روز آلوده به صورت ۶ ساعته مورد تجزیه و تحلیل قرار گرفت. با

بهره گیری از داده های رقومی یادشده، نقشه های فشار تراز دریا، ارتفاع ژئوپتانسیل ترازهای ۸۵۰ و ۷۰۰ هکتوپاسکال، باد برداری، تواابی نسبی، امگا، همچنین نیمرخ های قائم برای امگا و تواابی نسبی به صورت ترکیبی برای تمام روزهای بسیار آلدود تولید شد. سپس نقشه ها مورد تجزیه و تحلیل و مقایسه قرار گرفت و گردش منطقه ای جو برای روزهای بسیار آلدود با توجه به شباهت ها و تفاوت های موجود، در چند الگوی گردش جوی اولیه دسته بندی شد. سپس به منظور فراهم نمودن یک دید عمیق تر از فرآیندهای جوی منجر به وقوع روزهای بسیار آلدود، همچنین تفکیک دقیق تر الگوهای گردشی، از یک سری داده های مکمل و پردازش های تکمیلی استفاده شد. بر این اساس، ابتدا ذرات معلق در روزهای آلدود با بهره گیری از یک مدل لاغرانتری و به روش پسگرد رديابی شد.

**جدول ۳ مشخصات روزهای بسیار آلدود (PSI > ۲۰۰) در ایستگاه وحدت در طول دوره مطالعه (۱۳۹۰-۱۳۸۴).**

نوع الگو	PSI	نوع آلاینده	مشخصات	%	نوع الگو	PSI	نوع آلاینده	مشخصات	%
SH	۲۲۰/۹	PM10	۲۰۰۸ ۱۸ فوریه	۱۳	SH	۲۱۹/۸۱	PM10	۲۰۰۵ ۲۰ اکتبر	۱
SH	۲۱۹/۹	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۸ ۱۹ فوریه	۱۴	STHP	۲۶۴/۹	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۵ ۲۱ اکتبر	۲
CL	۲۱۶/۹۵	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۸ ۴ مارس	۱۵	SH	۲۰۴/۱۹	CO	۲۰۰۵ ۱۷ نوامبر	۳
CL	۳۴۶	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۸ ۱۵ مارس	۱۶	SH	۲۰۱/۹۹	CO	۲۰۰۵ ۲۱ نوامبر	۴
MH	۲۱۴/۹	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۸ ۱۸ آوریل	۱۷	SH	۲۱۱	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۵ ۱۶ دسامبر	۵
MH	۲۲۷/۹	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۸ ۱۹ آوریل	۱۸	STHP	۲۱۸/۱۵	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۶ ۱۱ می	۶
STHP	۲۰۳/۴۵	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۸ ۱۱ می	۱۹	STHP	۲۶۶/۹	CO	۲۰۰۷ ۲۷ جولای	۷
STHP	۲۰۱/۴۵	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۸ ۲۹ می	۲۰	MH	۲۰۶/۹۹	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۷ ۲۰ نوامبر	۸
STHP	۲۱۰	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۸ ۱۴ جون	۲۱	MH	۳۶۵/۱۳	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۷ ۱۳ نوامبر	۹
CL	۲۷۹/۱۵	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۹ ۱۶ مارس	۲۲	MH	۲۳۴/۶۲	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۷ ۱۴ نوامبر	۱۰
CL	۲۰۰/۱۳	CO	۲۰۰۹ ۲۹ اکتبر	۲۳	MH	۲۲۵/۲۸	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۷ ۲۰ نوامبر	۱۱
-	-	-	-	-	CL	۲۲۷/۵۷	PM <sub>10</sub>	۲۰۰۷ ۲۱ نوامبر	۱۲

\*در جدول ۳ هر یک از علائم CL, SH, STHP, MH به ترتیب از راست به چپ معرف الگوی پروفشار مهاجر، پشته جنب حاره، پروفشار سیبری-پشته جنب حاره و الگوی کم فشار می باشدند. شایان ذکر است که در مطالعه حاضر روزهای بسیار آلدود مربوط به آلاینده ازن سطحی مورد بررسی قرار نگرفته و به همین جهت از جدول خارج گردیده است)

سپس با استفاده از داده های جو بالای ایستگاه مشهد، شرایط ترمودینامیکی حاکم در طی روزهای آلدود مورد تجزیه و تحلیل قرار گرفت و در نهایت نقشه های انرژی پتانسیل همرفتی در دسترس به همراه سرعت قائم برای تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال تولید شده و به منظور تفکیک الگوهای گردش جو مورد بررسی قرار گرفت. بررسی ترکیبی مؤلفه های فوق، تفکیک دقیق تر الگوهای گردشی اولیه را امکان پذیر ساخت، بطوریکه جدایش روزهای دارای الگوی گردش چرخندی از الگوی واچرخندی و سامانه های جنب حاره ای از برون حاره را به نحو مطلوبتری فراهم نمود.

- با بهره گیری از داده های جو بالای ایستگاه مشهد، شرایط جوی در مقیاس محلی برای تمامی روزهای بسیار آلوده بررسی شد. تجزیه و تحلیل داده های فوق از این منظر دارای اهمیت است که درکنار بررسی های همدید، خصوصیات مقیاس محلی پدیده آلودگی هوا ارزیابی می گردد. با استفاده از داده های جو بالا، شرایط پایداری و ناپایداری جو، وجود و عدم وجود وارونگی دما، نوع و سطح وارونگی و جهت و شدت باد برای هریک از روزهای آلوده مورد بررسی قرار گرفت. برای این منظور با استفاده از داده های متنی دانشگاه وایومینگ، منحنی اسکیوتی  $\log P$  به تفکیک برای هر یک از روزهای آلوده تهیه شد. با بررسی منحنی های یادشده، روزهای بسیار آلوده شهر مشهد بر اساس تشابهات و تفاوت های محلی نیز دسته بندی شدند. جهت سهولت مطالعه، برای هر یک از الگوهای شناسایی شده، منحنی ها و نیمرخ های متوسط ترسیم شد. علاوه بر نمودار ترمودینامیک، جهت تفکیک الگوهای گردش جو، از انرژی پتانسیل همرفتی در دسترس (CAPE) به عنوان یک شاخص مکمل استفاده شد. این شاخص به جهت آن که انرژی شناوری بسته هوا را در امتداد قائم انتگرال گیری می کند، ابزاری کارآمد جهت تعیین شرایط بالقوه برای بروز فعالیت های همرفتی محسوب می گردد (مانکریف و میلر، ۱۹۷۶) و امکان مطالعه شدت حرکت بالاسو را فراهم می نماید (داسول و راسموسن، ۱۹۹۴). برخلاف سایر شاخص های محاسبه پایداری که عمدتاً برای یک تراز خاص (Single level) طراحی گردیده اند، شاخص CAPE مقادیر انرژی شناور تجمعی در لایه همرفتی آزاد را در حد فاصل تراز همرفت آزاد (ترازی که دمای بسته هوا از دمای محیط پیرامون تجاوز می نماید و بسته هوا در قیاس با محیط پیرامون ناپایدار است) تا تراز تعادل (ترازی که دمای محیط پیرامون از دمای بسته هوا تجاوز نموده و بسته هوا در قیاس با محیط پیرامون پایدار است) محاسبه می نماید. معادله CAPE به شکل زیر نوشته می شود (داسول و راسموسن، ۱۹۹۴):

$$\text{CAPE} = g \int_{z_{LFC}}^{z_{EL}} \left( \frac{T_{vp} - T_{ve}}{T_{ve}} \right) dz, \quad (2)$$

جاییکه،  $T_{vp}$  دمای بالقوه بسته هوا،  $T_{ve}$  دمای بالقوه محیط،  $Z_{EL}$  ارتفاع تراز تعادل،  $Z_{LFC}$  تراز همرفت آزاد و نیروی گرانش زمین می باشد.

- در این تحقیق از خروجی های یک مدل ریدیابی ذرات معلق برای مطالعه نحوه انتقال ذرات معلق در روزهای آلوده استفاده شد. بررسی های سابق حکایت از آن دارد که افزایش غلظت آلاینده ها و پیدایش روزهای با آلودگی بالا، ارتباط تنگاتنگی با انتقال و پخش ذرات و آلاینده ها در مقیاس محلی و یا منطقه ای دارد. بر این اساس، جهت تعیین نحوه انتقال و پخش ذرات در طی روزهای بسیار آلوده در شهر مشهد از یک مدل لاگرانژی<sup>۱</sup> با امکان ریدیابی پسگرد ذرات در ترازهای مختلف جو موسم به<sup>۲</sup> HYSPLIT استفاده شد (درaksler و رالف، ۲۰۱۱). برای مسیریابی پسگرد، ذرات معلق در ایستگاه مشهد در زمان اوچ آلودگی در نظر گرفته شد. در این مطالعه نسخه ۴,۹ مدل HYSPLIT

<sup>1</sup> Lagrangian

<sup>2</sup> HYbrid-Single Particle Lagrangian Integrated Trajectory (HYSPLIT)

مورد استفاده قرار گرفت و ذرات در دو سطح ۱۰۰ و ۱۰۰۰ متری از سطح زمین و در حدفاصل زمانی ۶ ساعت تا ۲۴ ساعت قبل ردیابی شدند. برای اجرای مدل از مجموع داده های *FNL* استفاده شد. داده های *FNL* در واقع داده های *NCEP* هستند که توسط لابراتوار منابع هوا وابسته به *NOAA*<sup>۱</sup> مورد پردازش مجدد قرار گرفته است. این داده ها با قدرت تفکیک افقی  $1 \times 1$  درجه، برای ۲۶ تراز فشاری (۱۰۰–۱۰۰۰ هکتوپاسکال) و با گام زمانی ۶ ساعت از جولای ۱۹۹۹ در دسترس می باشند. داده های تحلیل شده عملیاتی مقیاس جهانی نهایی *NCEP* یا بطور مختصر *Final FNL* از سامانه یکپارچه سازی داده های جهانی (*GDAS*<sup>۲</sup>) برای تهیه داده های اویلیه ورودی به سیستم استفاده می نماید. سامانه *GDAS* نیز وظیفه جمع آوری داده های مشاهداتی از سراسر جهان را با استفاده از سامانه ارتباط از راه دور (*GTS*<sup>۳</sup>) و سایر منابع به صورت بی وقفه و پیوسته بر عهده دارد. در نهایت داده های *FNL* با مدلی مشابه مدلی که مرکز ملی پیش بینی محیطی برای تولید داده های سامانه پیش بینی جهانی (*GFS*<sup>۳</sup>) استفاده می کند تولید می گردد (استاندر، ۱۹۹۷). بدین ترتیب برای تمامی روزهای آلوده، نقشه های مسیر پسگرد انتقال ذرات تهیه شد. سپس روزهای بسیار آلوده در شهر مشهد از منظر نحوه انتقال ذرات نیز دسته بندی شد و نقشه های مسیر انتقال ذرات به تفکیک برای هر یک از الگوهای گردش جو ترسیم گردید. در مرحله نهایی، با ترکیب نتایج حاصل از تحلیل های همدید، بررسی های محلی داده های جو بالا و ردیابی ذرات در مدل *HYSPLIT* الگوهای اصلی گردش جو در ارتباط با روزهای بسیار آلوده در مشهد شناسایی شد. در عین حال، به منظور ارائه ویژگی ها و جنبه های غالب مربوط به هر الگوی گردشی با متوسط گیری از شرایط موجود، نقشه ها و نمودارهای متوسط برای هر الگو تهیه شد.

#### ۴. بحث و نتایج

##### ۱.۴. تحلیل همدید روزهای بسیار آلوده در شهر مشهد

پس از بررسی وضعیت فشار، تاوایی نسبی، مقادیر سرعت قائم، شدت و جهت جريان و مناطق همگرایی و واگرایی هوا در ترازهای مختلف جو، الگوهای همدید اویلیه برای تمامی روزهای بسیار آلوده (جدول ۳) شناسایی شد. اما به جهت فراهم نمودن درکی عمیق تر از ساختار گردش جو، علاوه بر مؤلفه های یاد شده، داده های جو بالا، نقشه های انرژی پتانسیل هم رفتی در دسترس و خروجی های مدل *HYSPLIT* نیز مورد استفاده قرار گرفت. تجزیه و تحلیل ترکیبی تمامی مؤلفه های فوق، در نهایت سبب شناسایی الگوهای گردشی اصلی برای روزهای بسیار آلوده در شهر مشهد گردید. الگوهای گردشی اصلی روزهای بسیار آلوده مشهد به شرح زیر می باشند:

1Global Data Assimilation System  
2 Global Telecommunications System  
3 Global Forecast System

#### ۱.۱.۴. الگوی پرفشار سیری - پشته جنب حاره ای

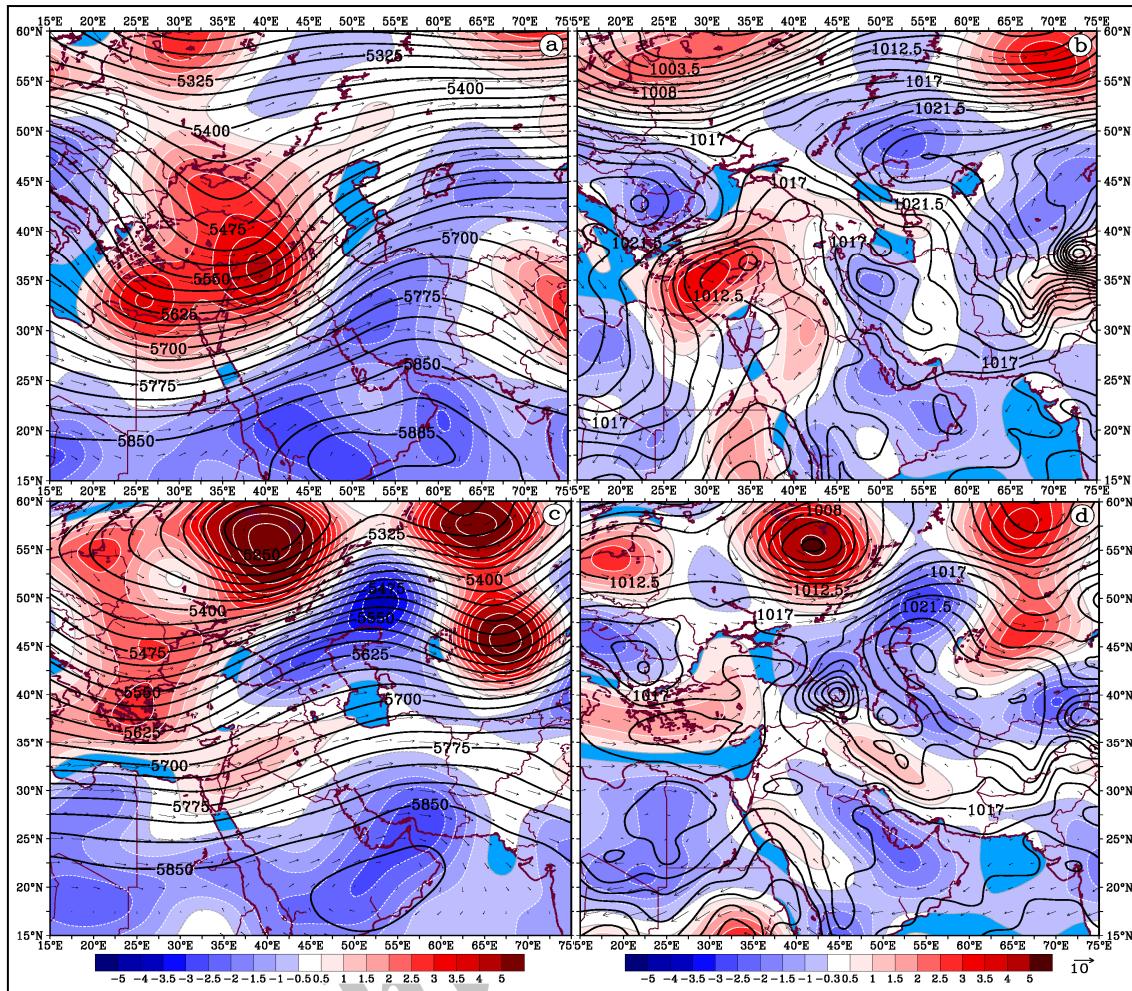
در این الگو که تعداد ۶ روز بسیار آلوده‌ی شهر مشهد در ماه‌های دوره سرد را شامل می‌گردد، گسترش و تسلط همزمان زبانه‌های پرفشار سیری در ترازهای زیرین و پشته‌ی جنب حاره‌ای در ترازهای میانی جو، سبب افزایش فشار هوا و شکل گیری گردش واچرخندی بر روی منطقه شمال شرق ایران گردیده است (شکل ۲-a و ۲-b). بررسی روند تکوین سامانه‌ها در این الگو، بیانگر آن است که در ترازهای میانی جو، در پی استقرار پشته ای قوی بر روی اروپا، ناوه‌ای عمیق در حدفاصل شرق مدیترانه تا نیمه غربی خاورمیانه به عرض‌های جنب حاره‌ای نفوذ نموده است. عمیق شدن ناوه و گسترش جنوب سوی آن، در ادامه، ضمن تغییر الگوی گردش منطقه ای جو بر روی خاورمیانه، تقویت گردش واچرخندی و گسترش شمال و شرق سوی پشته/پرارتفاع جنب حاره‌ای را بر جانب شرقی خود در پی داشته است (شکل ۲-a). تقویت و گسترش پشته/پرارتفاع جنب حاره‌ای در ترازهای میانی، به نوبه خود، تسلط گردش واچرخندی همراه با مقادیر توابیی منفی بالا را بر روی تمامی مناطق خاورمیانه، واقع در شرق طول<sup>۴۵</sup>، موجب گردیده است. به نظر می‌رسد گسترش شمال و شرق سوی این مرکز پرارتفاع در ترازهای میانی، علاوه بر تقویت گردش واچرخندی سطحی در مناطق داخلی ایران، در عین حال، گسترش غرب سوی زبانه‌های پرفشار سیری به مناطق واقع در شمال شرق ایران و شرق دریای خزر را بدنبال داشته است (شکل ۲-b). گسترش غرب سوی زبانه‌های پرفشار سیری و تقویت گردش واچرخندی بر جانب شرقی دریای خزر، حکایت از تقویت دینامیکی مرکز پرفشار سیری توسط پشته جنب حاره‌ای دارد.

بررسی وضعیت صعود و نزول هوا بر روی منطقه به نحو بازتری نقش گردش منطقه ای جو در بروز روزهای بسیار آلوده در مشهد را نمایان می‌سازد. شکل های ۳-a و ۳-b وضعیت متوسط صعود و نزول هوا را به ترتیب در امتداد مداری و نصف النهاری بر روی مشهد در زمان تسلط الگوی پرفشار سیری - پشته جنب حاره، نشان می‌دهند. با توجه به شکل ۳-a، گسترش غرب سوی زبانه‌های پرفشار سیری یک نزول بسیار شدید (مقادیر بالای امکای مثبت) را در ترازهای زیرین بر روی شمال شرق ایران ایجاد می‌نماید. در این الگو، بیشینه نزول هوا در زیر تراز ۸۰۰ هکتوپاسکال و در حدفاصل طول<sup>۶۷</sup> تا<sup>۸۰</sup> شرقی بوقوع می‌پیوندد. با این وجود، شهر مشهد به جهت گسترش غرب سوی زبانه‌های پرفشار سیری، نزول و پایداری هوا را در تمامی ترازهای جو تا تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال تجربه می‌نماید. بررسی نیمرخ نصف النهاری (عرضی) نیز بیانگر آن است که استقرار پشته جنب حاره بر روی منطقه یک نزول گسترده و پرضاخته را بر روی منطقه شمال شرق و بخش‌های داخلی ایران ایجاد می‌نماید (شکل ۳-b). به نظر می‌رسد شکل گیری بیشینه نزول هوا بر روی پرفشار سیری در محدوده<sup>۷۰</sup> طول شرقی (بیشینه<sup>۰/۳۳</sup><sup>s<sup>-۱</sup></sup> Pa در شکل ۳-a)، ناشی از استقرار پشته ترازهای میانی بر جانب غربی آن (شکل ۲-a) باشد.

جهت فراهم نمودن درکی جامع تر از الگوی گردش جو در زمان وقوع روزهای بسیار آلوده، با بهره گیری از خروجی‌های مدل HYSPLIT نحوه انتقال و پخش ذرات معلق در ارتفاع ۱۰۰ و ۱۰۰۰ متری از سطح زمین برای شهر مشهد مورد بررسی قرار گرفت. ردیابی پسگرد ذرات معلق در مقیاس منطقه‌ای، بر این اساس به انجام رسیدکه افزایش غلظت آلاینده‌ها و پیدایش روزهای با آلودگی بالا، ارتباط تنگاتنگی با انتقال و پخش ذرات و آلاینده‌ها در مقیاس محلی و یا منطقه‌ای دارد. بدین ترتیب ردیابی ذرات معلق، با فراهم نمودن اطلاعات بیشتری از نحوه انتقال و پخش آلودگی در منطقه مطالعه، تفکیک دقیق تر روزهای آلوده را در رابطه با جریان هوا در مقیاس منطقه‌ای امکان پذیر می‌سازد. شکل ۴-۲ مسیر ذرات معلق را به تفکیک در ارتفاع ۱۰۰ و ۱۰۰۰ متری از سطح زمین برای الگوی پرفشار سیبری-پشته جنب حاره‌ای نشان می‌دهد. با توجه به شکل، در این الگو در حدفاصل زمانی تا ۱۲ ساعت قبل از زمان اوج آلودگی در مشهد، ذرات معلق در پایین ترین ترازهای جو (ارتفاع ۱۰۰ متری-خطوط قرمز رنگ) در یک مقیاس نسبتاً محلی از جانب جنوب-جنوب شرقی به مشهد منتقل گردیده‌اند. نحوه انتقال ذرات در این تراز به خوبی می‌بین تسلط زبانه‌های پرفشار سیبری بر روی منطقه می‌باشد، بطوری که جریان عمومی ذرات از قطاع جنوب و جنوب شرق به سوی مشهد در خروجی‌های مدل با شرایط حاکم در الگوی پرفشار سیبری (شکل ۲-۶) به خوبی منطبق است. شایان ذکر است که در برخی از نمونه‌ها، ذرات معلق رسیده به مشهد پیش از تسلط پرفشار سیبری بر روی منطقه (در حدفاصل زمانی تا ۲۴ ساعت قبل)، از الگوی گردش حاکم در ترازهای میانی جو تبعیت نموده (شکل ۲-۳) و به همین در ردیابی پسگرد از محدوده‌ای واقع در جنوب غرب مشهد منشأ یافته‌اند. ردیابی پسگرد ذرات در ارتفاع ۱۰۰۰ متری (خطوط آبی رنگ)، تبعیت کامل ذرات معلق موجود در مشهد، از پشته جنب حاره‌ای را تأیید می‌نماید. بدین قریب که ذرات معلق ورودی به مشهد در این ارتفاع، ضمن تبعیت از نحو استقرار پشته جنب حاره‌ای (شکل ۲-۳)، از جنوب غرب به مشهد انتقال یافته‌اند (شکل ۴-۲).

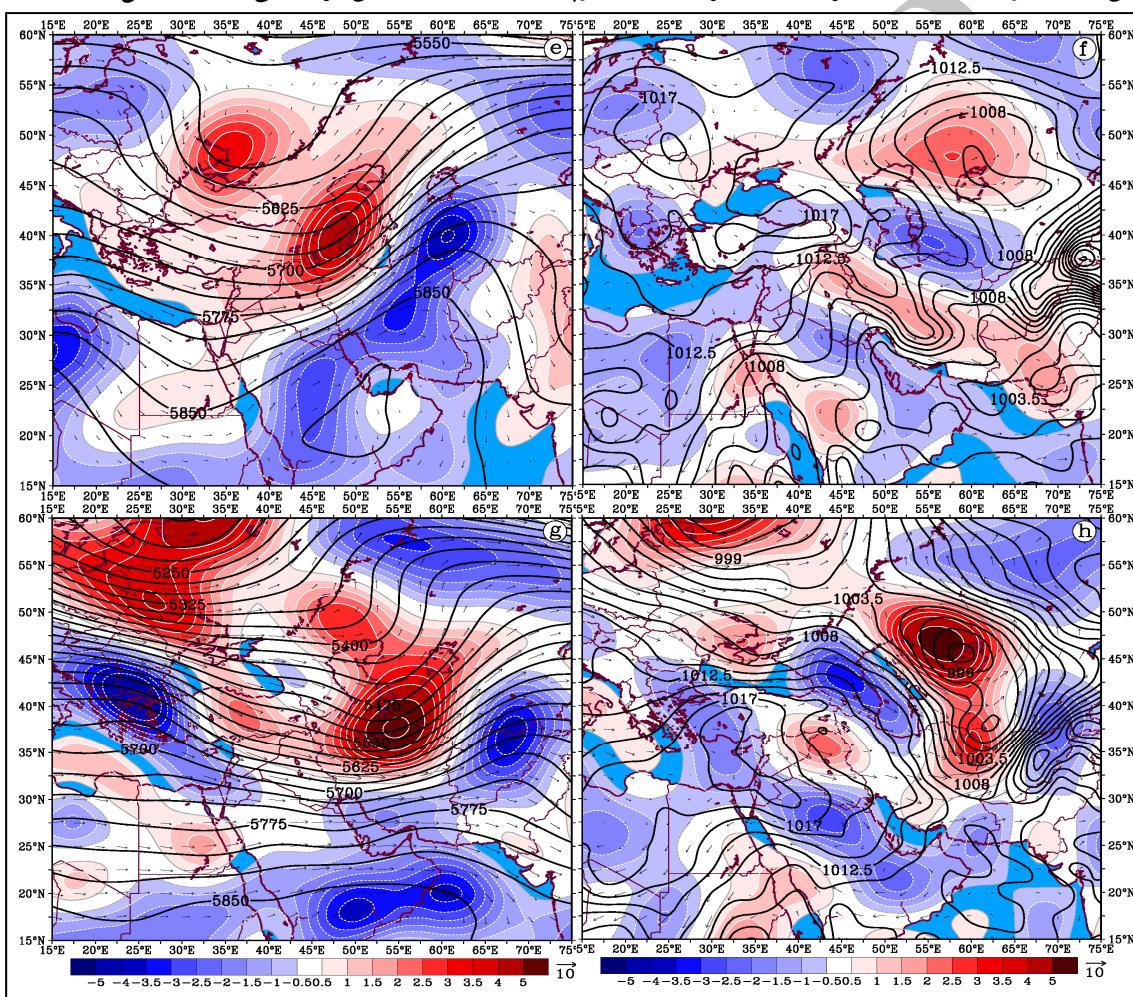
#### ۲. ۴. الگوی پرفشار مهاجر

در الگوی پرفشار مهاجر که ۶ روز از مجموع روزهای بسیار آلوده را به خود اختصاص داده است، افزایش بیش از حد غلظت آلاینده‌ها در شهر مشهد، عمده‌تاً نتیجه گسترش نصف النهاری یک موج راسی در منطقه اوراسیا بوده است. در چنین شرایطی و در مراحل عبور موج از روی منطقه، استقرار پشته‌ای قوی در محدوده رشته کوه‌های اورال و دریای خزر با یک اریب شرق سو، شکل گیری مرکز گردش واچرخندی را در حدفاصل دریای خزر تا بخش‌های شمالی خراسان در ترازهای زیرین به همراه داشته، که در نهایت موجب پایداری هوا و افزایش غلظت آلاینده‌ها در منطقه گردیده است (شکل ۲-۳ و ۲-۴).



**شکل ۲** وضعیت همدید در چهار الگوی گردشی منجر به روزهای بسیار آلوده در مشهد. سمت چپ، وضعیت متوسط ارتفاع زئوپتانسیل (حدفاصل  $25 \text{ ژئوپتانسیل متر}$ ) تاوانی نسبی (رنگها  $10^5 \text{ m}^{-5}$ ) و باد برداری در تراز  $500 \text{ هکتوپاسکال}$ . سمت راست، وضعیت متوسط فشار در تراز دریا، تاوانی نسبی و باد برداری در تراز  $850 \text{ هکتوپاسکال}$ . (a) و (b) الگوی پرفشار سیبری-پشته جنوب حاره‌ای. (c) و (d) الگوی پرفشار مهاجر. (e) و (f) الگوی پرفشار جنوب حاره. (g) و (h) الگوی کم فشار بروون حاره در الگوی پرفشار مهاجر، نصف النهاری شدن جریان و شکل گیری همزمان دو ناوه بر جانب شرقی و غربی پشتی، حرکت شرق سوی پشتی بروون حاره را در ترازهای میانی جو کند نموده (شکل ۲-c) که به تبع آن واچرخند مهاجر ترازهای زیرین نیز شبیه ایستا گشته و از تداوم بیشتری بر روی منطقه خزری برخوردار گردیده است (شکل ۲-d). در عین حال، در ترازهای میانی جو، نفوذ ناوه‌ی موج غربی در شرق مدیترانه و گسترش جنوب سوی آن، تقویت پشتی جنوب حاره‌ای بر روی منطقه خاورمیانه و گسترش شمال سوی پشتی را بر جانب شرقی ناوه بدنیال داشته است. بدین ترتیب از نتایج استقرار الگوی پرفشار مهاجر، شکل گیری یک محدوده‌ی گستردگی و در عین حال پرخصامت از گردش واچرخندی بر روی خاورمیانه است که پایداری و سکون هوا را

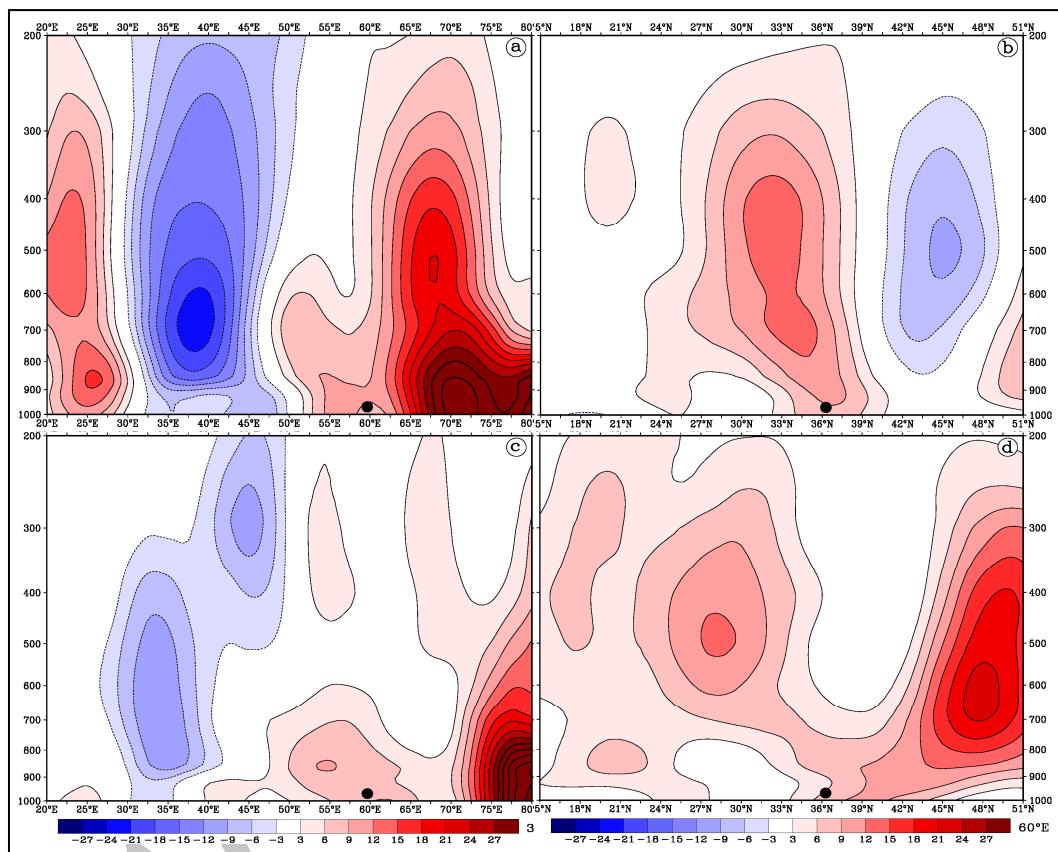
در مقیاس همدید و در ستون جو امکان پذیر ساخته است. چنین گردنش و اچرخندی گستردۀ ای به شکل بارزتری در نیمرخ‌های قائم جو قابل مشاهده است. شکل‌های a-۳ و b-۳ مقدادیر متوسط صعود و نزول هوا (امگا) را در راستای قائم در الگوی پرشوار مهاجر نشان می‌دهند. با توجه به شکل‌ها، شکل‌گیری دو منطقه بیشینه نزول هوا، یکی در عرض  $27^{\circ}$  شمالی و دیگری در زیر پشتۀ برون حاره، بالاتر از عرض  $45^{\circ}$  شمالی، به خوبی می‌تواند افزایش بیش از حد آلاینده‌ها در شهر مشهد را توضیح دهد. با در نظر گرفتن دو نیمرخ قائم مداری و نصف النهاری، میزان نزول هوا بر نیمه شرقی ایران بیش از نیمه غربی کشور بوده (شکل a-۳) و در عین حال، هوا در محدوده شهر مشهد از تراز ۶۰۰ هکتومترال به سمت زمین نزول می‌نماید (شکل b-۳).



ادامه شکل ۲ (e) و (f) الگوی پرشار جنب حاره. (g) و (h) الگوی کم فشار برون حاره

رديابي مسیر ذرات متعلق بر روی شهر مشهد در زمان استقرار الگوی پرشار مهاجر يانگر آن است که با توجه به موقعیت مرکز پرشار و محور پشتۀ در منطقه دریای خزر، مسیر پسگرد ذرات بین جهت شمال شرقی تا شمال غربی نوسان دارد. در واقع در الگوی پرشار مهاجر، ساختار دینامیکی و اچرخند تراز زیرین و تعییت آن از پشتۀ ترازهای میانی،

یک نوع هماهنگی در مسیر ذرات ریدیابی شده در ارتفاع ۱۰۰ متری، ۱۰۰۰ متری و ترازهای میانی جو (در اینجا نشان داده نشده است) ایجاد نموده است. بر این اساس، در حالی که پیشروی شرق سوی مرکز پرفشار و پشته در برخی از روزهای مربوط به این الگو، انتقال ذرات را از مسیر شمال تا شمال شرق به شهر مشهد میسر ساخته است، در برخی روزهای دیگر، استقرار مرکز پرفشار و محور پشته بر جانب غربی منطقه، مسیر غرب تا شمال غربی را برای ذرات ریدیابی شده رقم زده است (شکل ۴-۶).

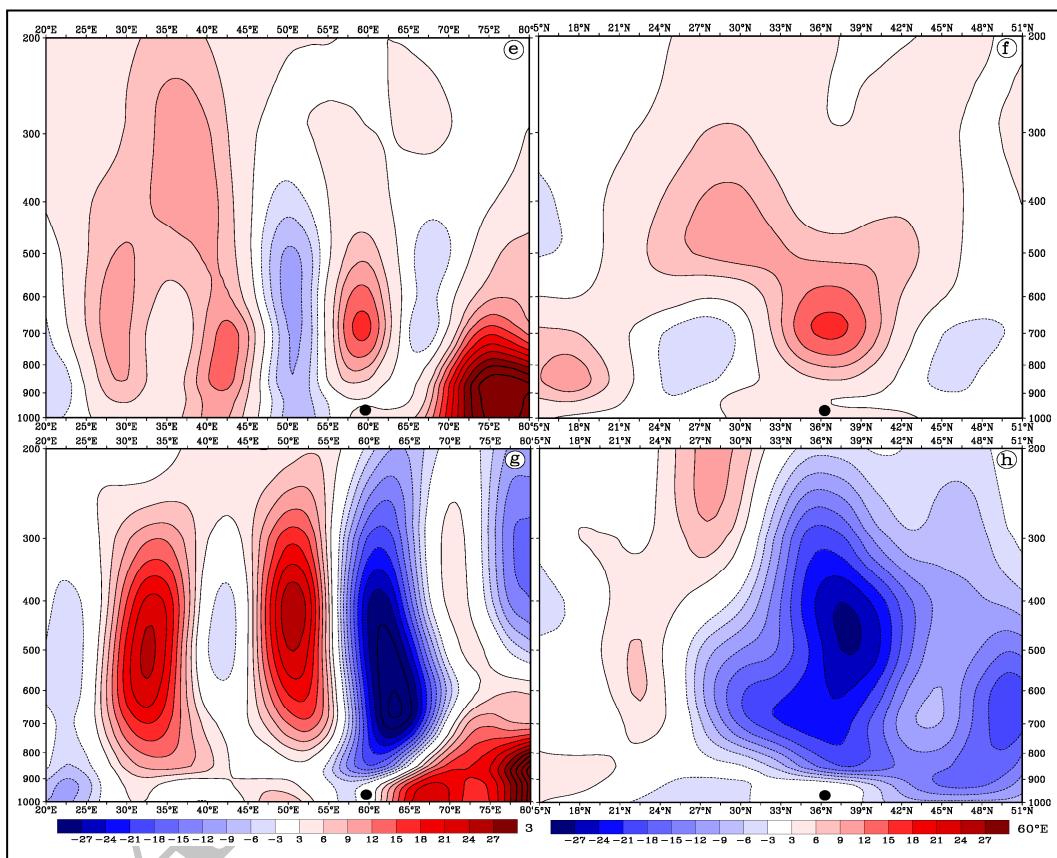


شکل ۳ نیمرخ های متوسط سرعت قائم برای چهار الگوی گردشی منجر به روزهای بسیار آلوده در مشهد. سمت چپ، نیمرخ ها در امتداد عرض  $36^{\circ}$  شمالی و سمت راست، نیمرخ ها در امتداد طول  $59^{\circ}$  شرقی. (a) و (b) الگوی پرفشار سیبری-پشته جنوب حاره ای. (c) و (d) پرفشار مهاجر. (e) و (f) پشته جنوب حاره. (g) و (h) کم فشار بروون حاره. دایره سیاه در هر شکل موقعیت شهر مشهد را نشان می دهد. سرعت قائم بر حسب  $Pa s^{-1}$  باشد. در نیمرخ ها، محور افقی نشانده طول (سمت چپ) و عرض سمت راست) جغرافیایی و محور قائم بیانگر ترازهای فشاری بر حسب هکتوپاسکال است

#### ۳.۱.۴. الگوی پشته جنوب حاره‌ای

الگوی پشته جنوب حاره، ۶ روز از روزهای بسیار آلوده در مشهد ( $PSI > 200$ ) را به خود اختصاص داده است. از نظر ساختار کلی گردش، الگوی پشته جنوب حاره ای شباهت زیادی با الگوی پرفشار مهاجر دارد، با این تفاوت که در الگوی

پرسنل مهاجر عامل اصلی ایجاد پایداری و سکون هوا پشته بروند حاره ای است که در مراحل تکوین خود با تقویت و گسترش شمال سوی پشته جنب حاره ای همراه می گردد. در صورتی که در الگوی پشته جنب حاره ای، پایداری و سکون هوا در شمال شرق ایران، صرفاً ناشی از تقویت و گسترش شمال شرق سوی پشته جنب حاره ای بر روی نیمه شرقی ایران است (شکل ۲-۵). مضاف بر این، محدوده زمانی وقوع الگوهای یادشده، شاخص دیگری است که تمایز این دو الگو را بارزتر می سازد. در حالی که روزهای بسیار آلوده‌ی ناشی از استقرار الگوی پرسنل مهاجر، با توجه به ماهیت این الگو، در ماه‌های دوره سرد سال (از نوامبر تا آوریل) مشاهده می گردد.



ادامه شکل ۳(e) و (f) الگوی پشته جنب حاره. (g) و (h) الگوی کم فشار بروند حاره

در مقابل، آلوگی‌های حدی ناشی از استقرار الگوی پشته جنب حاره ای در دوره گرم سال (نیمه ماه می تا نیمه اکتبر) قابل مشاهده است (جدول ۳). گستردگی و شدت گردش واچرخندی در الگوی پشته جنب حاره، تعلق آن را به دوره گرم سال مورد تأیید قرار می دهد (شکل ۲-e). لازم به توضیح است که در هیچ یک از الگوهای گردشی استخراج شده، مقادیر گردش واچرخندی (تاوانی منفی) در ترازهای میانی وردی‌پهرا بر روی منطقه شمال شرق ایران به اندازه مقادیر مشاهده شده در الگوی پشته جنب حاره ای نمی باشد. در دوره گرم سال ناوه‌ی موج غربی در یک گسترش جنوب سو، به دفعات بر جانب شرقی مدیترانه نفوذ می نماید. نفوذ یادشده، آن چنانکه مفیدی (۱۳۸۶) و علیجانی و همکاران (۱۳۹۰)

گزارش نموده اند، ضمن تقویت پشته/پرارتفاع جنب حاره ای بر روی خاورمیانه، گسترش شمال و شرق سوی پشته را بر روی نیمه شرقی خاورمیانه موجب می گردد. اگر چه در تحقیقات یاد شده، ساز و کار فوق به عنوان محرك اولیه گردش حاره ای در جنوب آسیا و در نهایت افزایش فعالیت سامانه های بارش زا در جنوب شرق ایران قلمداد گردیده است، اما به نظر می رسد چنین الگویی بطور همزمان می تواند با افزایش گردش واچرخندی در ترازهای زیرین در محدوده شمال شرق ایران (شکل ۲-f)، ضمن گسترش زبانه های پرفشار بر جانب شرقی دریای خزر، پایداری لازم را جهت بروز روزهای بسیار آلوده در مشهد نیز فراهم سازد. نکته دیگری که تعلق الگوی پشته جنب حاره ای را به دوره گرم سال آشکار می سازد، آن است که، علیرغم تاوایی منفی بالا (شکل ۲-e) و تسلط جریانات قائم پایین سوی گستره و نسبتاً قوی در ترازهای میانی جو (شکل ۳-f)، در این الگو، بواسطه گرمایش سطحی بالا در این زمان از سال، میزان نزول هوا در سطح زمین ناچیز می باشد. مقادیر متوسط صعود و نزول هوا در نیمرخ های قائم، به خوبی این ویژگی را نشان می دهند (شکل ۳-e و ۳-f).

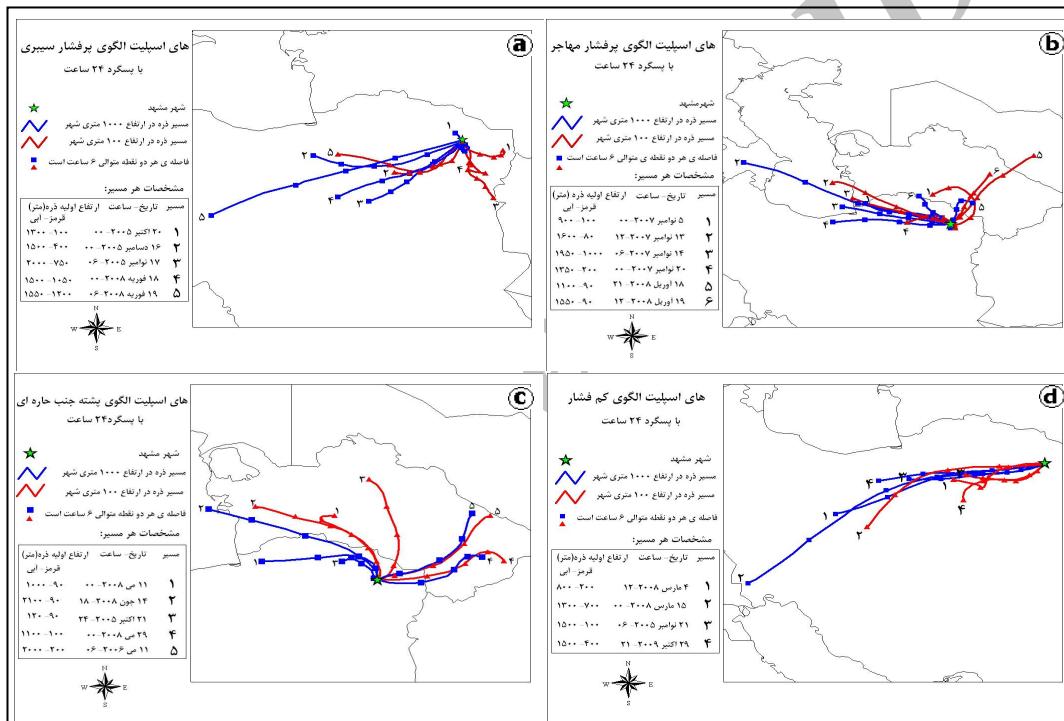
ردیابی مسیر ذرات معلق بر روی شهر مشهد در زمان استقرار الگوی پشته جنب حاره ای، نقش بر جسته ای این پشته را به نحو مطلوبتری آشکار می سازد. با توجه به خروجی های مدل *HYSPLIT*، ذرات معلق ردیابی شده چه در ارتفاع ۱۰۰ متری و چه در ارتفاع ۱۰۰۰ متری از سطح زمین، یک مسیر انتقال واچرخندی را به تبعیت از پشته جنب حاره ای به سوی مشهد طی می نمایند. بر این اساس، ذرات معلق ورودی به مشهد، با توجه به نحوه استقرار پشته جنب حاره ای، از قطاع شمالی (از شمال شرق تا شمال غرب) به سوی مشهد انتقال می یابند (شکل ۴-c).

#### ۴. ۱. الگوی کم فشار

الگوی کم فشار، ۵ روز از روزهای بسیار آلوده مشهد را به خود اختصاص داده است (جدول ۳). در قیاس با سه الگوی دیگر، الگوی کم فشار از ساختار گردش کاملاً متفاوتی برخوردار است. بدین معنی که، در الگوی کم فشار، آلودگی های حدگی مشهد ناشی از استقرار پشته و یا مرکز گردش واچرخندی و به تبع آن پایداری گستره و نزول فرآگیر هوا نبوده، بلکه بر عکس، در این الگو بواسطه عبور یک چرخند عمیق بروん حاره، شمال شرق کشور از جوی کژفشار و ناپایدار برخوردار است. در این الگو، عبور ناوه ای نسبتاً عمیق از نیمه شمالی کشور در ترازهای میانی (شکل ۲-g)، با شکل گیری و جابجایی شرق سوی یک مرکز گردش چرخندی در ترازهای زیرین جو همراه گردیده است (شکل ۲-h). ناوه یادشده، بواسطه نفوذ یک موج کوتاه و عمیق شدن آن در منطقه خزری شکل گرفته و در زمان استقرار خود، بطور همزمان توسط یک پشته نسبتاً قوی در شرق، پشته ای در غرب و پشته جنب حاره ای در جنوب کتربل گردیده است (شکل ۲-g). شرایط همیبد یادشده، حرکت جنوب سوی ناوه را محدود نموده است. با این وجود، مقادیر تاوایی مثبت در تمامی ترازهای میانی و زیرین جو بطور بر جسته ای بر جانب شرقی دریای خزر افزایش یافته، بطوریکه شهر مشهد در محدوده گردش چرخندی واقع گردیده است. بررسی وضعیت صعود و نزول هوا بر روی خاورمیانه، حکایت از آن دارد که در این الگو، تمامی مناطق واقع در جانب شرقی طول ۵۵° شرقی (شکل ۳-g) و جانب شمالی عرض ۲۷° شمالی (شکل ۳-h)

صعود گسترده‌ای را تجربه می‌نمایند. با این وجود، به جهت محدود شدن گسترش جنوب سوی ناوه در منطقه شمال شرق کشور، میزان صعود هوا در محدوده شهر مشهد در پایین ترازهای جو قابل توجه نمی‌باشد(شکل ۳).<sup>(۳)</sup>

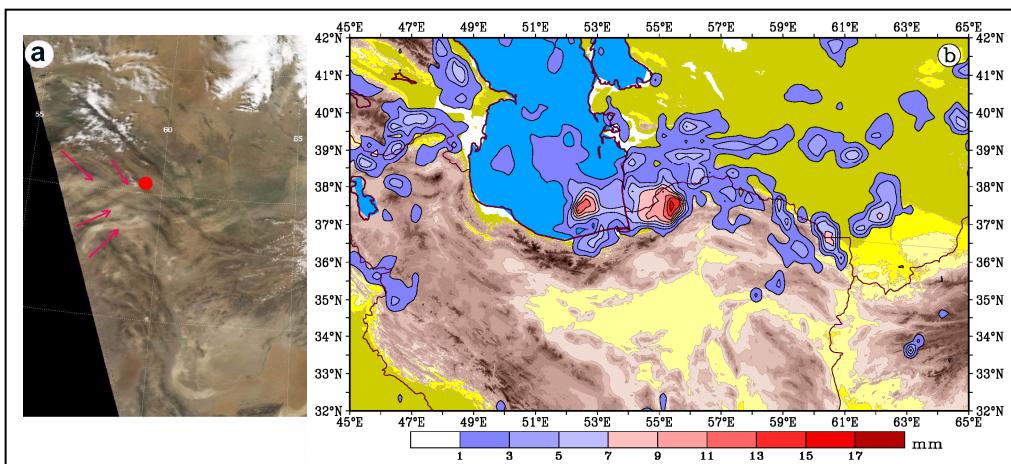
ردیابی پسگرد ذرات معلق در مدل *HYSPLIT*، بیانگر الگوی مشابهی از مسیر ذرات در هر دو ارتفاع ۱۰۰ و ۱۰۰۰ متری از سطح زمین می‌باشد. در واقع خروجی‌های مدل برای این الگو، تسلط جریانات چرخندی را بر مسیر حرکت ذرات در منطقه شمال شرق ایران نشان می‌دهد که در نتیجه آن ذرات یک مسیر غرب-جنوب غربی را برای رسیدن به مشهد طی می‌نمایند (شکل ۴-d). به منظور فراهم نمودن درک مناسب تری از شرایط حاکم در الگوی کم فشار و آشکار نمودن تقاؤت بنیادی این الگو در قیاس با سایر الگوهای شکل ۵ تهیه گردیده است. در شکل ۴-a-۵ منطقه شمال شرق ایران، به واسطه جابجایی شرق سوی یک چرخند برون حاره (در تصویر مشاهده نمی‌شود)، پدیده گردوغبار را تجربه می‌نماید.



شکل ۴ ردیابی ذرات معلق به روش پسگرد به تفکیک برای روزهای متعلق به چهار الگوی همدید در زمان وقوع آلودگی‌های حدی در مشهد. (a) پرفشار سییری-پشته جنوب حاره ای (b) پرفشارهای مهاجر (c) پشته جنوب حاره و (d) الگوی کم فشار. علامت ستاره در تمامی شکل‌ها موقعیت شهر مشهد را نشان می‌دهد. ذرات در شهر مشهد برای ارتفاع ۱۰۰ متری (خط قرمز) و ۱۰۰۰ متری (خط آبی) از سطح زمین از زمان اوج آلودگی تا ۲۴ ساعت قبل در حدفاصل زمانی ۶ ساعت ردیابی شدند. در جدول مربوط به هر الگو، مشخصات روزهای آلوده، همچنین ارتفاع ذرات در زمان پایان ردیابی (۲۴ ساعت قبل) به تفکیک آورده شده است

نتیجه کلی این که، عبور چرخندهای برون حاره از محدوده شرق دریای خزر، سبب افزایش ناپایداری و صعود هوا در شمال شرق ایران می‌گردد. اما به جهت محدودیت در گسترش جنوب سوی سامانه‌های چرخندی و فراهم نبودن شرایط

مناسب جهت تغذیه رطوبتی سامانه ها در الگوی یادشده، شاهد برخاستن گردوغبار و شکل گیری پدیده گردوغبار و افزایش غلظت ذرات معلق در این تیپ گردش خواهیم بود. نکته جالب دیگر آن که، در برخی از روزهای بسیار آلوده از تیپ کم فشار، بارش های کم و پراکنده ای نیز در مناطق واقع در شمال شرق کشور مشاهده می گردد. شکل ۵-۵ مقداری متوسط بارش روزانه برای دو روز از روزهای بسیار آلوده از تیپ کم فشار را نشان می دهد.



شکل ۵ (a) پدیده گردوغبار در منطقه شمال شرق ایران در زمان عبور یک سامانه کم فشار از روی دریای خزر در روز ۱۵ مارس ۲۰۰۸ ( ساعت ۸:۳۰ دقیقه گرینویچ). موقعیت شهر مشهد در تصویر با دایره قرمز رنگ مشخص گردیده و فلش های قرمز رنگ پدیده گردوغبار را در یک حرکت شرق سو نشان می دهند. (b) مقداری متوسط بارش روزانه (میلی متر) برای دو روز بسیار آلوده در الگوی کم فشار. در تهیه نقشه از داده های بارش روزانه TRMM استفاده شد. (منبع داده: <http://mirador.gsfc.nasa.gov>)

#### ۲.۴. تحلیل ترمودینامیک روزهای بسیار آلوده

بررسی ساختار گردش جو در مقیاس همدید منجر به استخراج چهار الگوی همدید اصلی برای روزهای بسیار آلوده در شهر مشهد گردید. در این بخش از تحقیق با استفاده از داده های جو بالای ایستگاه مشهد (داده های رادیوسوند) و بهره گیری از برخی داده های مکمل، ویژگی های ترمودینامیکی جو در روزهای بسیار آلوده به تفکیک برای چهار الگوی گردشی مورد بررسی قرار خواهد گرفت. نتایج این بخش می تواند درکی عمیق تر از ساز و کار حاکم بر آلودگی های حلزی در شهر مشهد فراهم نماید. شکل ۶ وضعیت پایداری و ناپایداری جو و نوع و ارتفاع لایه وارونگی را در نمودارهای اسکیوتویی برای ایستگاه جو بالای مستقر در فروندگاه مشهد نشان می دهد. بررسی نمودار اسکیوتویی مربوط به الگوی پرفشار سیبری-پشتہ حاره ای، شکل پیچیده ای از لایه های وارونگی را به نمایش می گذارد. بدین معنی که استقرار پرفشار سیبری منجر به شکل گیری یک لایه وارونگی نسبتاً کم ضخامت در حدفاصل تراز ۸۰۰ تا ۸۵۰ هکتوپاسکال گردیده است. در عین حال، استقرار پشتہ در ترازهای میانی جو و نزول بی در رو خشک در لایه های میانی وردسپهر، موجب

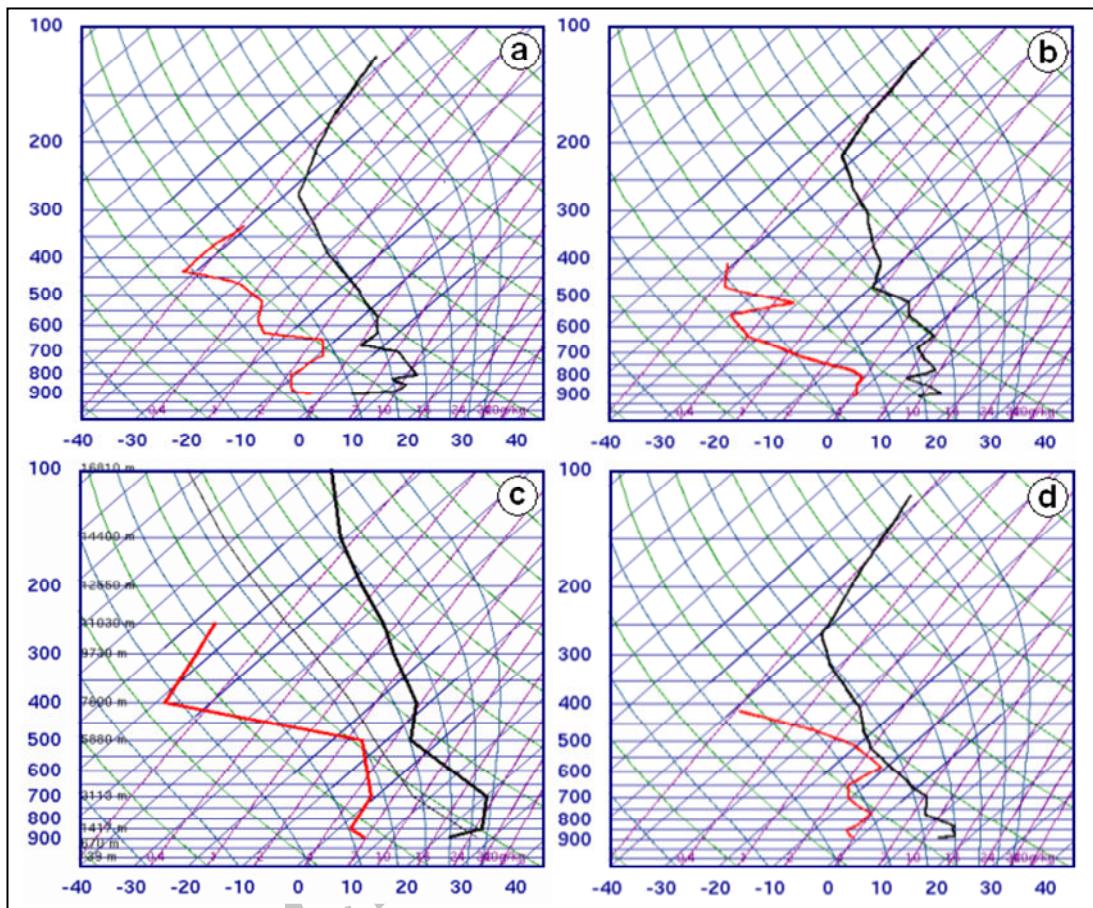
شکل گیری لایه وارونگی دیگری (وارونگی دینامیکی حاصل از نزول هوا) در حدفاصل تراز ۵۵۰ تا ۶۵۰ هکتوپاسکال گردیده است. از نظر شکل، وارونگی دمایی ایجاد شده در ترازهای میانی، یک نمونه برجسته از تیپ وارونگی سوبسیدانسی یا وارونگی حاصل از فرونشینی (*Subsidence Inversion*) است که در هوای خشک، پایدار و بدون ابر ایجاد شده و از مشخصه های بارز آن، کاهش ناگهانی، همزمان و قابل ملاحظه‌ی رطوبت هوا در محدوده لایه وارونگی است (سرویس هواشناسی ملی، ۱۹۹۰). علاوه بر لایه های وارونه یاد شده، سرمایش تابشی حاصل از خروج طول موج بلند زمین تاب در ساعت‌های اولیه صبح (ساعت ۴ صبح به وقت محلی)، تشکیل لایه وارونگی دیگری را در پایین ترین تراز جو و در تماس با سطح زمین، در الگوی پرفشار سبیری-پشته جنب حراره‌ای در پی داشته است (شکل ۶-a). مقایسه منحنی دمای نقطه شبنم (خط قرمز) با منحنی دمای هوا، میان عدم وجود ابر و خشکی قابل ملاحظه‌ی هوا در الگوی پرفشار سبیری-پشته جنب حراره‌ای است. بدین ترتیب در الگوی پرفشار سبیری-پشته جنب حراره‌ای، ترکیب پیچیده‌ای از وارونگی‌های دما در تراز زیرین و تراز میانی، سبب پایداری جو و افزایش بیش از حد غلاظت آلاینده‌ها را در شهر مشهد گردیده است.

بررسی نمودار اسکیوتی مربوط به الگوی پرفشار مهاجر ساختار متفاوتی را در نیمرخ قائم نمایان می‌سازد. بدین معنی که در زیر تراز ۴۰۰ هکتوپاسکال شاهد شکل گیری همزمان چند لایه کم ضخامت وارونگی به ترتیب در محدوده تقریبی ۴۷۰، ۵۶۰، ۶۸۰ و ۸۰۰ هکتوپاسکال هستیم (شکل ۶-b). کاهش نسبتاً سریع دما در حدفاصل لایه های وارونه، نشان از وجود شدت و ضعف در میزان نزول هوا بر روی منطقه دارد. از سویی، کاهش مداوم رطوبت هوا در منحنی نقطه شبنم (خط قرمز) و عدم تطابق آن با منحنی دمای هوا، جبهه‌ای بودن لایه های وارونگی را مستقیم می‌سازد (مرکز آموزش سرویس هوای ملی، ۲۰۰۰). بر این اساس، افزایش بیش از حد آلدگی هوا در این الگو، حاصل نزول بی در رو خشک هوا (خط قرمز در شکل ۶-b) در زیر تراز ۴۰۰ هکتوپاسکال تا سطح زمین می‌باشد.

نمودار اسکیوتی مربوط به الگوی پشته جنب حراره‌ای، یک الگوی بسیار برجسته و مشخص از تیپ وارونگی سوبسیدانسی را به نمایش می‌گذارد (شکل ۶-c). در این الگو، اگر از وارونگی کم ضخامت مماس با سطح زمین، ناشی از سرمایش تابشی حاصل از خروج طول موج بلند زمین تاب در ساعت‌های اولیه صبح، صرفظیر کنیم، می‌باشد بطور مشخص نزول دینامیکی حاصل از استقرار پشته/پرارتفاع جنب حراره‌ای بر روی شمال شرق ایران را عامل اصلی پیدا شی وارونگی دما در تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال و به تبع آن پایداری جو و شکل گیری روزهای بسیار آلدده در دوره گرم سال بدانیم (شکل ۶-c).

در نهایت نمودار اسکیوتی مربوط به الگوی کم فشار، علیرغم آن که وارونگی دمایی ضعیفی را در حدفاصل تراز ۷۰۰ تا ۸۰۰ هکتوپاسکال نشان می‌دهد، اما بطور کلی فاقد یک لایه وارونگی مشخص و قوی در نیمرخ ارتفاعی می‌باشد. در مقابل، مماس شدن منحنی دمای نقطه شبنم به منحنی دمای هوا در محدوده ۵۰۰ تا ۶۰۰ هکتوپاسکال، نشان از به اشباع رسیدن هوا، رطوبت بالا، ابرناکی و ناپایداری جو دارد. به عبارتی، در الگوی کم فشار، علیرغم ضعیف تر بودن ناپایداری در

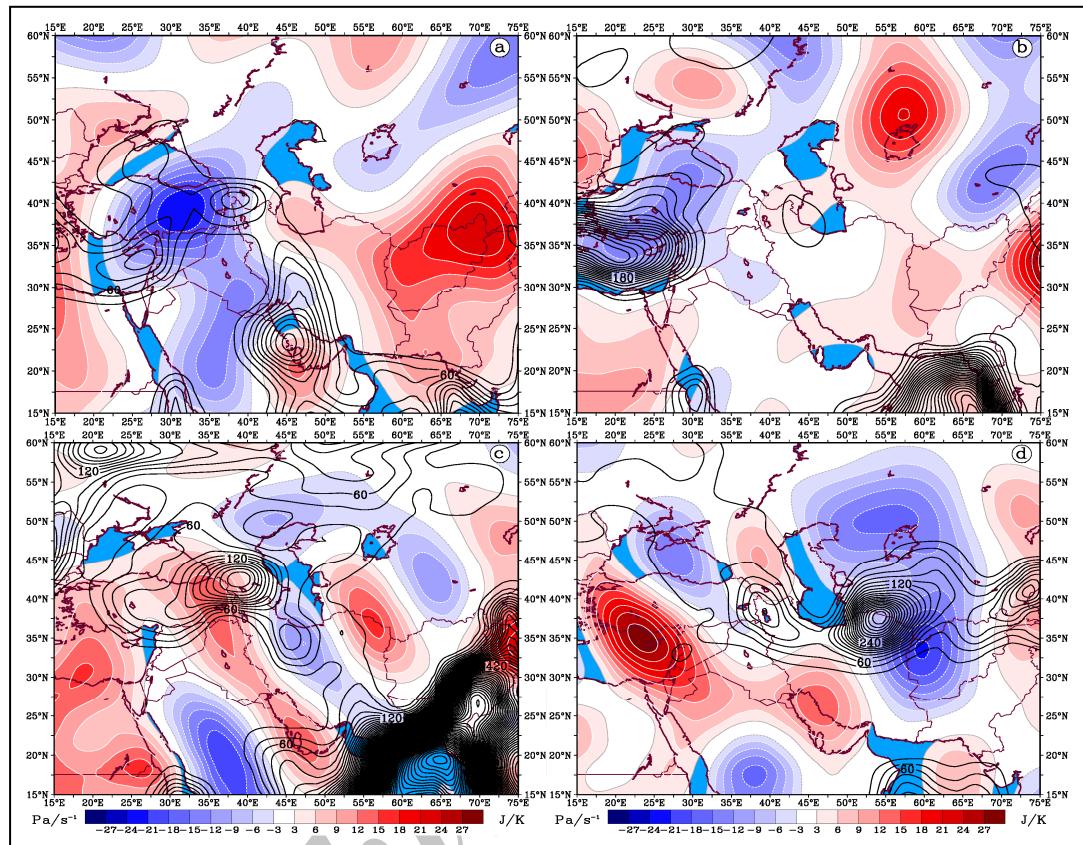
ترازهای پائین جو، در ترازهای میانی شاهد ناپایداری و صعود هوا هستیم (شکل ۶-d). نتیجه چنین شرایطی، همانطوری که در شکل ۵ نیز مشاهده شد، بروز ناپایداری‌های محلی و منطقه‌ای، همراه با ایجاد گردوغبار و در مواردی وقوع بارش‌های پراکنده در شمال شرق کشور می‌باشد.



شکل ۶ نمودارهای اسکیوتوی- $\log P$  (لگاریتمی فشار) برای ایستگاه مشهد، به ترتیب برای چهار الگوی (a) پرفشار سبیری-پشته جنب حراره‌ای (b) پرفشار مهاجر (c) پشته جنب حراره و (d) الگوی کم فشار. هر یک از نمودارها با متوسط گیری از داده‌های جو بالای ساعت ۰۰.۰۰ گرینویچ (ساعت چهار صبح به وقت محلی) برای تمامی روزهای مربوط با آن الگو تهیه شد. در تمامی نمودارها، خط‌های ضخیم سیاه و قرمز به ترتیب معروف دمای هوا و دمای نقطه شبنم می‌باشند. (منبع داده‌ها: <http://weather.uwyo.edu>)

در ادامه جهت تبیین تفاوت‌های ترمودینامیکی موجود بین چهار الگوی گردشی، از مقادیر انرژی پتانسیل همرفتی در دسترس (CAPE) به همراه مقادیر سرعت قائم در تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال استفاده شد. بکارگیری این پارامتر می‌تواند تمایز بین الگوهای همدید منجر به آلدگی‌های حلزی در شهر مشهد را از منظر ترمودینامیک به نحو مناسب تری آشکار سازد. به ویژه با در نظر گرفتن این نکته که استقرار الگوی کم فشار با ناپایداری قابل ملاحظه در ترازهای میانی جو همراه گردیده

است (شکل ۶-d). شکل ۷-a مقادیر متوسط انرژی پتانسیل هموفتی در دسترس (CAPE) و مقادیر متوسط صعود و نزول هوای تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال را برای الگوی پرفشار سیبری-پشته جنوب حاره ای نشان می دهد.



شکل ۷ نقشه های ترکیبی مقادیر متوسط سرعت قائم (رنگ ها  $\times 10^2 \text{ Pa s}^{-1}$ ) در تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال و انرژی پتانسیل هموفتی در دسترس (کنتورها  $\text{J kg}^{-1}$ ) به ترتیب برای چهار الگوی (a) پرفشار سیبری-پشته جنوب حاره ای (b) پرفشار مهاجر، (c) پشته جنوب حاره و (d) الگوی کم فشار، در زمان وقوع آلودگی های حدی در مشهد

با توجه به شکل، نزول گستردگی هوا در منطقه شمال شرق ایران، به شدت از ناپایداری هوا جلوگیری نموده، که به تبع آن انرژی موجود جهت شکل گیری فعالیت های هموفتی در ستون جو بر روی شمال شرق ایران به پایین ترین میزان خود رسیده است. این در حالی است که استقرار ناوه در شرق مدیترانه (شکل ۲-a)، منطقه گستردگی ای از حرکت قائم بالاسو را بر جانب غربی خاورمیانه ایجاد نموده و علاوه بر آن، مقادیر انرژی پتانسیل قابل ملاحظه ای را جهت وقوع فعالیت های هموفتی در منطقه خلیج فارس و شمال غرب ایران در معرض استفاده قرار داده است. شکل های ۷-b و ۷-c شرایط مشابهی را به ترتیب برای الگوهای پرفشار مهاجر و پشته جنوب حاره ای نشان می دهند. با این تفاوت که، در الگوی پرفشار مهاجر مرکز اصلی نزول هوا کمی بالاتر و در عرض ۵۰° شمالی مشاهده می گردد. در این رابطه، به نظر می رسد ارتباط تنگاتنگی بین نحوه شکل گیری لایه های وارونگی دما در الگوی پرفشار مهاجر (شکل ۶-b) و استقرار مرکز

اصلی نزول هوا در عرض های بالاتر وجود داشته باشد (شکل ۷-۶). بدین معنی که، در الگوی پرفشار مهاجر، شهر مشهد، عمدتاً در حاشیه جنوبی پشتہ/پرفشار مهاجر برون حاره ای جای گرفته و همین امر از شدت و گستردگی جریانات نزولی در این منطقه کاسته است. برخلاف سه الگوی فوق، الگوی کم فشار، پتانسیل بالای از فعالیت همرفتی را در زمان بروز آلدگی های حدی در شهر مشهد به نمایش گذاشته است (شکل ۷-۷). صعود گستردگی هوا در تمامی مناطق واقع در شرق خوزر و نیمه شرقی ایران با مقادیر بالای انرژی پتانسیل همرفتی (بیشینه ۵۰۰ ژول بر کیلوگرم) همراه گشته و بدین ترتیب ساختار گردشی متفاوتی از جمله ناپایداری قابل ملاحظه (شکل ۶-۷)، همچنین بارش های پراکنده (شکل ۵-۶) و قوع گردوغبار (شکل ۵-۵) را در شمال شرق کشور رقم زده است.

## ۵. نتیجه گیری

در تحقیق حاضر نقش گردش منطقه ای جو و الگوهای فشار مقیاس همدید در بروز روزهای بسیار آلدود در کلانشهر مشهد مورد بررسی قرار گرفت. در این راستا، ابتدا ویژگی های کلی آلدگی هوای شهر مشهد ارزیابی شد و سپس سازوکار حاکم بر وقوع دوره های آلدگی حدی در این شهر با بهره گیری از یک روش ترکیبی مبتنی بر تحلیل های همدید، ترمودینامیکی و ردبایی پسگرد ذرات معلق، مورد تجزیه و تحلیل قرار گرفت. بررسی های انجام شده یافته های زیر را در پی داشته است:

- یافته ها نشان داد که تمامی روزهای همراه با آلدگی حدی در مشهد (۲۳ روز) در قالب ۴ الگوی همدید قابل تبیین می باشند. بر این اساس، می توان چنین نتیجه گیری نمود که بروز آلدگی های حدی در مشهد بیش از آن که ریشه در عوامل محلی داشته باشد، حاصل برهمکنش شرایط محلی با گردش جو در مقیاس منطقه ای است. به عبارتی، شهر مشهد تنها زمانی روزهای بسیار آلدود را تجربه خواهد نمود که گردش منطقه ای جو شرایط مناسب برای افزایش غلظت آلاینده ها را فراهم نماید.

- با وجود آن که پرفشار سیری در تعدادی از روزهای مورد مطالعه در بروز آلدگی های حدی در مشهد نقش داشته است، اما بطورکلی، عامل اصلی پیدایش روزهای بسیار آلدود در شهر مشهد، الگوهای همدید و ساختار گردش جو در ترازهای میانی (گردش در جو آزاد) دانسته شده است.

- یافته ها بیانگر آن است که پشتہ ی جنب حاره ای از نقش بر جسته ای در بروز آلدگی های حدی در شهر مشهد برخوردار است. سامانه گردشی یادشده، مجموعاً در بیش از نیمی از روزهای بررسی شده سبب پیدایش غلظت های بالای آلدگی در شهر مشهد گردیده است. این نتیجه از این جهت حائز اهمیت است که تحقیقات گذشته در رابطه با آلدگی هوای شهرهای ایران، عمدتاً سامانه های برون حاره را عامل اصلی افزایش غلظت آلاینده ها و بروز آلدگی هوا در شهرهای ایران معرفی نموده اند. در واقع یافته های پژوهش حاضر، متفاوت با نتایج تحقیقات پیشین، که بر نقش بلامعارض و بر جسته ی سامانه های برون حاره بطور عام و

واچرخندهای مهاجر بطور خاص، بر وقوع آلودگی در شهرهای ایران تاکید نموده اند (علیجانی، ۱۳۸۴؛ انتظاری، ۱۳۸۴؛ قسامی و همکاران، ۱۳۸۶؛ جهانشهری، ۱۳۸۹؛ حسین پور، ۱۳۹۰)، بر تقسیم این نقش بین سامانه های برون حاره (واچرخندهای مهاجر و چرخندها) از یک سو و سامانه های جنب حاره ای (پشته جنب حاره) از سوی دیگر، تأکید دارد.

- نتایج پژوهش حاضر نشان داد که شکل گیری شرایط ناپایدار به واسطه عبور چرخندها می تواند افزایش غلظت آلاینده ها را در شهر مشهد تا فراتر از مرز اضطرار در پی داشته باشد. به عبارتی، نمی توان برای تمامی روزهای آلوده در مشهد، وجود یک جو پایدار و تسلط پدیده وارونگی دمایی را به عنوان یک پیش شرط پذیرفت.
- میزان نقش و سهم ۴ الگوی همدید استخراج شده در این تحقیق، تابعی از زمان و فصل سال می باشد. توضیح بیشتر آن که، در اوج دوره سرد، آلودگی های حدی ایجاد شده در شهر مشهد عمدهاً ناشی از تسلط سامانه های برون حاره ای (واچرخندهای مهاجر و چرخندها) می باشد. در مقابل، پیدایش روزهای بسیار آلوده در فصول انتقالی (ابتداً پائیز و انتهای فصل بهار) و در دوره گرم سال، عمدهاً ناشی از تعویت و گسترش شمال سوی سامانه های جنب حاره ای (پشته جنب حاره) است.
- کاربست توانان تحلیل همدید دستی، ردیابی پسگرد ذرات معلق و بررسی شرایط ترمودینامیک جو (رویکرد تحلیل همدید ترکیبی)، درکی عمیق تر و در عین حال دقیق تر از سازوکار حاکم بر وقوع آلودگی های حدی در شمال شرق ایران فراهم نموده است. رویکرد یادشده از منظر روش شناسی موفق عمل نموده و کارایی مطالعات ترکیبی را آن چنان که در برخی پژوهش های پیشین مدنظر قرار گرفته (دیویس و همکاران، ۲۰۱۰)، تأیید می نماید.

## تشکر و قدردانی

مقاله حاضر بخشی از یک طرح پژوهشی است که مورد حمایت مالی معاونت پژوهشی دانشگاه فردوسی مشهد قرار گرفته است، که بدین وسیله سپاس گزاری می شود. نویسندها مقاله همچنین از کارشناسان سازمان حفاظت محیط زیست خراسان رضوی، بویژه جناب آقای مهندس صباحی و سرکارخانم مهندس معظمی فرد به جهت در اختیار قرار دادن اطلاعات و داده های ایستگاه های سنجنده آلودگی هوای شهر مشهد تشکر می نمایند. از سرکار خانم لیلا گلزاری نیز به جهت پی گیری در فراهم نمودن داده های آلودگی سپاسگزاری می شود.

## کتابنامه

اصیلیان، حسن، قانعیان، محمد تقی، و غنی زاده، قادر، (۱۳۸۶)، آلودگی هوا، تهران، نشر میترا، ۱۹۹ ص.  
انتظاری، علیرضا، (۱۳۸۴)، مطالعه آماری و سینوپتیکی آلودگی هوای تهران، رساله دکتری جغرافیای طبیعی-گرایش اقلیم  
شناسی، گروه جغرافیا، دانشگاه تربیت معلم تهران.

بیدختی، عباسعلی و شرعی پور، زهراء، (۱۳۸۸)، شرایط هواشناختی جو بالا و وضعیت حاد آلودگی هوا (مطالعه موردی: شهر تهران)، محیط‌شناسی، ۵۲: ۱۴-۱.

جهانشهری، مهین، (۱۳۸۹)، بررسی آماری و سینوپتیکی آلودگی هوای مشهد، پایان نامه کارشناسی ارشد جغرافیای طبیعی-اقلیم‌شناسی، به راهنمایی علیرضا انتظاری، دانشگاه حکیم سبزواری، سبزوار.

حجازی جویباری، آزاده، (۱۳۸۷)، بررسی آلودگی هوا و ارزیابی کیفیت هوا در اصفهان، پایان نامه کارشناسی ارشد فیزیک، به راهنمایی اسماعیل حسن‌زاده، دانشگاه اصفهان، اصفهان.

حسین پور، زینب، (۱۳۹۰)، تحلیل همدیدی آلودگی هوای شهر تهران با تأکید بر ذرات معلق ( $PM_{10}$ )، پایان نامه کارشناسی ارشد جغرافیای طبیعی-اقلیم‌شناسی، دانشکده جغرافیای دانشگاه تهران به راهنمایی علی اکبر شمسی پور.

حسین زاده، سیدرضا، دوستان، رضا، حقیقت ضیابری، سیدمرضیه، و حقیقت ضیابری، سید مریم، (۱۳۹۲)، بررسی الگوهای همدید مؤثر بر آلودگی هوا در کلان شهر مشهد، جغرافیا و توسعه ناحیه ای، ۲۱: ۸۱-۱۰۱.

ذوقفاری، حسن، صحرایی، جلیل، شاقبادی، فریاد، و جلیلیان، آذر، (۱۳۹۳)، تحلیلی بر جنبه های سینوپتیکی دینامیکی آلودگی هوا در کرمانشاه، مجله جغرافیا و مخاطرات محیطی، ۹: ۹۶-۷۵.

روزنامه شهرآر، (۱۳۹۱)، طرح جامع کاهش آلودگی هوای مشهد؛ دستورالعمل هست، بودجه نیست! دوشنبه ۲۲ مهر، شماره ۹۶۹، ص. ۲.

رنجبر سعادت آبادی، عباس و محمدیان، لیلا، (۱۳۸۹)، مطالعه میانگین الگوهای همدیدی بر اساس رخداد غلظت های مختلف آلینده  $CO$  در فصول تابستان و پائیز در تهران، پژوهش های جغرافیای طبیعی، ۷۲: ۲۸-۱۱۱.

سایت تابناک، (۱۳۹۱)، مصاحبه با مشاور وزیر بهداشت جناب آقای آفاجانی، گزارش شماره ۲۹۵۷۶۷: ۱۶ دی ماه ۱۳۹۱، (<http://www.tabnak.ir/fa/news/295767>)

صفوی، سید یحیی و علیجانی، بهلول، (۱۳۸۵)، بررسی عوامل جغرافیایی در آلودگی هوای تهران، پژوهش های جغرافیایی، ۵۸: ۱۱۲-۹۹.

عزیزان، ویکتوریا، (۱۳۸۶)، بررسی تأثیر عوامل هواشناختی بر روی شاخص کیفیت هوا در شهر اصفهان، رساله دکتری جغرافیای طبیعی-اقلیم‌شناسی، گروه جغرافیای دانشگاه اصفهان به راهنمایی جواد خوشحال دست‌جردی.

عطایی، هوشمند، و هاشمی نسب، سادات، (۱۳۹۰)، شناسایی و تجزیه و تحلیل الگوهای تراز میانی جو مؤثر در آلودگی هوای شهر اصفهان، مجله پژوهش و برنامه ریزی شهری، ۲(۴): ۱۱۲-۹۷.

علیجانی، بهلول، (۱۳۸۱)، اقلیم‌شناسی سینوپتیک، انتشارات سمت، صص ۲۰-۵.

علیجانی، بهلول، (۱۳۸۲)، شناسایی تیپ های هوایی مؤثر بر آلودگی هوای تهران، سومین کنفرانس منطقه ای و اولین کنفرانس ملی تغییر اقلیم، ۲۹ مهر تا ۱ آبان، دانشگاه اصفهان.

علیجانی، بهلول، (۱۳۸۴)، رابطه بین توزیع فشار و تراکم آلینده ها در تهران، پژوهش های جغرافیایی، ۵۱: ۱۵۱-۱۴۱.

علیجانی، بهلول و نجفی نیک، زهرا، (۱۳۸۸)، بررسی الگوهای سینوپتیکی اینورژن در مشهد با استفاده از تحلیل عاملی، مجله جغرافیا و توسعه ناحیه ای، ۱۲: ۱۲-۱.

- علیجانی، بهلول، مفیدی، عباس، جعفرپور، زین العابدین، و بیدختی، عباسعلی، (۱۳۹۰)، الگوهای گردش جو بازش های تابستانه جنوب ایران در ماه جولای ۱۹۹۴، مجله فیزیک زمین و فضا، ۳۷(۳): ۲۲۷-۲۰۵.
- فهیمی فرد، سید محمد، و افشار، فهیمه، (۱۳۸۹)، بررسی و اندازه گیری آلدگی هوای شهر مشهد، دومین کنفرانس برنامه ریزی و مدیریت شهری، ۲۹ و ۳۰ اردیبهشت ماه، دانشگاه فردوسی مشهد، ۱۴ صفحه.
- قربانی، محمد، و فیروز زارع، علی، (۱۳۸۸)، ارزش گذاری ویژگی های مختلف آلدگی هوا در مشهد، مجله تحقیقات اقتصادی، ۸۹-۲۱۵.
- قسami، طاهره، بیدختی، عباسعلی، صداقت کردار، عبدالله، و صحرائیان، فاطمه، (۱۳۸۶)، بررسی شرایط همدیدی حاکم در چند دوره بحرانی آلدگی هوای شهر تهران، علوم و تکنولوژی محیط زیست، ۹(۳): ۲۳۸-۲۲۹.
- کریمی، صادق، (۱۳۹۱)، بررسی پیوند بین گردش اتمسفری در مقیاس همدید و تغییرات غلظت ازن تروپوسفری در کلانشهر تهران، رساله دکتری جغرافیای طبیعی-اقليم شناسی، گروه جغرافیای دانشگاه سیستان و بلوچستان.
- گلریز ضیائی، زهرا، صادقی، حمید، معتمدی، محمد، و ژاله رجبی، میترا، (۱۳۹۰)، پیش بینی، ارزشگذاری و ترسیم نقشه آلدگی هوای شهر مشهد؛ مطالعه موردی گاز متونکسید کربن، اولین کنفرانس اقتصاد شهری ایران، مشهد، ۲ و ۳ آذر ماه.
- لشکری، حسن و هدایت، پریسا، (۱۳۸۵)، تحلیل الگوی اینورژن شدید شهر تهران، پژوهش های جغرافیایی، ۵۶: ۸۲-۶۵.
- مفیدی (۱۳۸۶) تحلیل گردش جو تابستانه بر روی جنوب غرب آسیا و ارتباط آن با بارش های تابستانه جنوب ایران، رساله دکتری جغرافیای طبیعی-گرایش اقلیم شناسی، دانشگاه تربیت معلم تهران، گروه جغرافیا، ۱۶۵ ص.
- موسوی، محمد، بحرپیما، سارا، و رضازاده، رضا، (۱۳۸۲)، بررسی آلدگی هوای ناشی از سه نیروگاه موجود در شهر مشهد با استفاده از مدل گوس، چهارمین همایش ملی انرژی، کمیته ملی انرژی جمهوری اسلامی ایران، تهران، ۹ صفحه.
- منصوری، نبی الله، و علی نژاد، جواد، (۱۳۸۸)، بررسی کارآیی سیستم های کترل کننده ذرات معلق و تعیین میزان انتشار در کارخانجات آسفالت مشهد، علوم و تکنولوژی محیط زیست، ۱۱(۱): ۹-۱.
- مهندسان مشاور فرنها، (۱۳۸۷)، طرح توسعه و عمران (جامع) کلانشهر مشهد مقدس، مطالعات پایه محیط طبیعی، وزارت مسکن و شهرسازی، شهرداری مشهد، ۱۶۷ ص.
- واتقی، اله، و زیبایی، منصور، (۱۳۸۷)، پیش بینی آلدگی هوای شیراز، محیط شناسی، سال سی و چهارم، ۴۷: ۷۲-۶۵.
- Air Weather Service., 1990. The Use of the Skew-T, log P Diagram in Analysis and Forecasting. Technical report, AWS/TR-79/006, Scott Air Force Base, Illinois 62225-5008, 164 pp.
- Aliakbari Bidokhti, A.A., and Shareipoor, Z., 2009. Meteorological conditions of upper atmosphere and critical air pollution periods; (case study: Tehran). Journal of Environmental studies 35 (52), 1-14.
- Alijani, B., 2002. Synoptic Climatology. 1<sup>st</sup> edition, SAMT Publication, Tehran, 5-20.
- Alijani, B., 2003. Identification of weather types related to Tehran air pollution. Proceeding of 3<sup>rd</sup> regional and 1<sup>st</sup> national conference on Climate Change, October 21, 2003, University of Isfahan, Isfahan.
- Alijani, B., 2005. The relationships between pressure distribution and pollutants concentration in Tehran city. Geographical Research 51, 141-151.

- Alijani, B., and Najafi-e-Neek, Z., 2009. Investigation of Synoptic patterns related to occurrence of temperture Inversion in Mashhad using Factor Analysis. *Geography and Regional Development* 12, 1-12.
- Alijani, B., Mofidi, A., Aliakbari Bidokhti, A.A., and Jafarpour, Z., 2012. Atmospheric Circulation patterns of summer rainfalls in the Southeast of Iran during July 1994. *Journal of Earth and Space Physics* 37(3), 205-227.
- Aseeliyan, H., Ghaneiyan, M.T., and Ghanizadeh, Gh., 2007. Air Pollution. Mitra Publication, Tehran, 199p.
- Ataei, H., and Hashemi-Nasab, S., 2011. Identification and Analysis of mid-troposphere pressure patterns related to Isfahan city Air pollution. *Journal of Research and Urban Planning*, 2(4). 97-112.
- Baker, J., 2010. A cluster of long range air transport pathway and associated pollutant concentration within the UK. *Atmos. Environ.*, 44, 563-571.
- Cheng, C.S., Campbell, M., Li, Q., Li, G., Auld, H., Day, N., Pengelly, D., Gingrich, S., and Yap, D., 2007. A synoptic climatological approach to assess climatic impact on air quality in south-central Canada, Part I: historical analysis. *Water, Air, and Soil Pollution*, 182, 131–148.
- Chen, Z.H., Cheng, S.Y., and Li, J.B., Guo, X.R., Wang, W.H., and Chen, D.S., 2008. Relation between atmospheric pollution processes and synoptic pressure patterns in northern China. *Atmos. Enviorn.*, 42, 6078-6087.
- Cheng, W.L., Pai, J.L., Tsuang, B.J., and Chen, C.L., 2001. Synoptic patterns in relation to ozone concentrations in west-central Taiwan. *Meteorol. Atmos. Phys.*, 78, 11–21.
- Comrie, A.C., 1990. The climatology of surface ozone in rural areas: a conceptual model. *Progress in Physical Geography* 14, 295–316.
- Comrie, A.C., and B. Yarnal, 1992. Relationships between synoptic-scale atmospheric circulation and ozone concentrations in metropolitan Pittsburgh, Pennsylvania. *Atmos. Environ.*, Part B, 26, 301–312.
- Comrie, A.C., 1996. An All-Season Synoptic Climatology of Air Pollution in the U.S.-Mexico Border Region. *The Professional Geographer* 48 (3), 237-251.
- Davis, R. E., Kalkstein, L. S., 1990. Using a spatial synoptic climatological classification to assess changes in atmospheric pollution concentrations. *Phys. Geogr.*, 11, 320-342.
- Davis, RE., Normile, CP., Sitka, L., Hondula, DM., Knight, DB., Gawtry, SP., and Stenger, PJ., 2010. A comparison of trajectory and air mass approaches to examine ozone variability. *Atmos. Environ.*, 44(1), 64-74.
- Dayan, U., and Levy, I., 2002. Relationship between synoptic-scale atmospheric circulation and ozone concentrations over Israel, J. *Geophys. Res.*, 107(D24), 4813, doi:10.1029/2002JD002147.
- Diem, J.E., Hursey, M.A., Morris, I.R., Murray, A.C., and Rodriguez, R.A., 2010. Upper-Level Atmospheric Circulation Patterns and Ground-Level Ozone in the Atlanta Metropolitan Area. *J. Appl. Meteorol., Climatol.*, 49, 2185-2196.
- Doswell, C. A., III, and E. N. Rasmussen, 1994. The effect of neglecting the virtual temperature correction on CAPE calculations. *Wea. Forecasting*, 9, 625–629.
- Draxler RR., and Rolph GD., 2011. HYSPLIT (HYbrid Single-Particle Lagrangian Integrated Trajectory). Model access via NOAA ARL READY Website

- (<http://ready.arl.noaa.gov/HYSPLIT.php>). NOAA Air Resources Laboratory, Silver Spring, MD.
- Entezari, A., 2005. Statistical and Synoptic study of Tehran air pollution. PhD dissertation of Physical geography, Department of Geography, Tarbiat Moallem University, Tehran.
- Ezzatiyan, V., 2007. Investigating the influence of meteorological factors on air quality conditions in Isfahan city. PhD dissertation of climatology, Faculty of Geography, University of Isfahan. Isfahan.
- Fahimi-Fard, S.M., and Afshar, F., 2010. Investigation and measurement of air pollution in the Mashhad city. Proceeding of 1<sup>st</sup> National Conference on Urban Planning and Management, May 19-20, 2010, Ferdowsi University of Mashhad, Mashhad, 14p.
- Farnahad Architecture and Urbanism Consulting, 2008. Comprehensive plan for development of holly Mashhad metropolitan, basic environmental studies. Funded by Ministry of Urban planning and Construction, Mashhad Municipality, 167p.
- Flocas, H. Kelessis, A. Helmis,C., Petrakakis, M., Zoumakis, M., and Pappas, K., 2009. Synoptic and local scale atmospheric circulation associated with air pollution episodes in an urban Mediterranean area, *Theor. Appl. Climatol.*, 95(3-4), 265-277.
- Greene, J.S., Kalkstein, L.S., Ye, H., 1999. Relationships between synoptic climatology and atmospheric pollution at 4 US cities, *Theor. Appl. Climatol.*, 62, 163–174.
- Ghassami, T., Aliakbari Bidokhti, A.A., Sedaghat-Kerdar, A., and Sahraeyan, F., 2007. Investigation of Synoptic conditions during several critical episodes of air pollution in Tehran. *Journal of Environmental Science and Technology*, 9 (3), 229-238.
- Ghorbani, M., and Firooz-Zare, A., 2009. Evaluating the different characteristics of air pollution in Mashhad, *Economic Research Journal*, 89, 215-241.
- Golriz Ziae, Z., Sadeghi, H., Motamedi, M., Jaleh-Rajabi, M., (2011). Prediction, Evaluation and mapping of Mashhad air pollution distribution, Case study; CO pollutant. Proceeding of 1<sup>st</sup> Iranian conference on Urban Economies, November 23-24, 2011, Mashhad.
- Heidorn, K. C., and Yap, D., 1986. A synoptic climatology for surface ozone concentrations in southern Ontario 1976– 1981, *Atmos. Environ.*, 20, 695–703.
- Hejazi-Jooybari, A., (2008). Air pollution investigation and air quality evaluation in Isfahan. MS. Thesis of Physics, Department of Physics, University of Isfahan. Isfahan.
- Hoseinpoor, z., 2011. Synoptic analysis of air pollution in Tehran (with emphasis on suspended particles PM<sub>10</sub>). MA. Thesis of climatology. Faculty of geography, Tehran University, Tehran.
- Hosseinzadeh, SR., Doostan, R., Haghigat Zeyabari, SM., and Haghigat Zeyabari, SM., 2013. Investigating the synoptic patterns of air pollution in Mashhad metropolis, *Geography and Regional Development* 21, 81-101.
- Hu, Y., Chang, M.E., Russell, A.G., and Odman, M.T., (2010). Using synoptic classification to evaluate an operational air quality forecasting system in Atlanta. *Atmospheric Pollution Research*, 1, 280–287, DOI:10.5094/APR.2010.035.
- Jahanshiri, M., 2010. A Synoptic and Statistical investigation of Mashhad air pollution. MA. Thesis of climatology, Faculty of Geography and Environmental sciences, Hakim Sabzevari University, Sabzevar.
- Kalkstein, L. S., and Corrigan, P. R., 1986. A synoptic climatological approach for geographical analysis: assessment of sulfur dioxide concentrations. *Annals of the*

- Association of American Geographers, 76, 381-395.
- Kalkstein, L.S., Nichols, M.C., Barthel, D.C., and Greene, S.J., 1996. A new spatial synoptic classification: Application to air-mass analysis, *Int. J. Climatol.*, 16, 983-1004.
- Kalnay, E., and 21-Co-Authors, 1996. The NCEP/NCAR 40-year reanalysis project, *Bull. Amr. Met. Soc.*, 77, 437-471.
- Karimi, S., 2012. Investigating the relation between Synoptic scale atmospheric circulation and the variations of tropospheric Ozone concentration in Tehran Metropolitan. PhD dissertation of climatology, Faculty of Geography and Regional Planning, Sistan and Baluchistan University, Zahedan.
- Keim, B. D., Meeker, L.D., and Slater, J.F., 2005. Manual synoptic climate classification for the east coast of New England (USA) with an application to PM<sub>2.5</sub> concentration, *Climate Res.*, 28, 143–153.
- Kistler, R., and 16-CoAuthors, 2001. The NCEP/NCAR 50-Year Reanalysis Project, *Bull. Amr. Met. Soc.*, 82, 246-267.
- Lam, K. C., and S. Cheng, 1998. A synoptic climatological approach to forecast concentrations of sulfur dioxide and nitrogen oxides in Hong Kong, *Environ. Pollution* 101, 183–191.
- Lashkari, H., and Hedayat, P., 2006. The analysis of synoptic patterns of severe Inversions in Tehran. *Geographical Research* 56, 65-82.
- Mansouri, N., and Ali-Nejad, J., 2009. Investigation on dust control systems and determination of emission rate in Mashhad asphalt plants. *Journal of Environmental Science and Technology* 11 (1). 1-9.
- McGregor, G. R., and Bamzelis, D., 1995. Synoptic typing and its application to the investigation of weather air pollution relationships, Birmingham, United Kingdom, *Theor. Appl. Climatol.*, 51 (4), 223-236.
- Mofidi, A., 2007. The Analysis of Summer Atmospheric Circulation over Southwest Asia and its Relation to Summer Rainfall in Iran Plateau, PhD. Dissertation of Physical geography (climatology). Department of Geography, Kharazmi University, Tehran, 165p.
- Moncrieff, M. W., and Miller, M. J., 1976. The dynamics and simulation of tropical cumulonimbus and squall lines. *Quart. J. Roy. Meteor. Soc.*, 102; 373–394.
- Mosavi, M., Bahr-Peyma, S., and Reza-Zadeh, R., (2003). Investigation of air pollution resulted by three power plants in Mashhad using Goss model. Proceeding of 4<sup>th</sup> national meeting of energy, Islamic Republic of Iran national committee of energy, Tehran, 9 pages.
- National Weather Service Training Center (NWSTC). 2000. Skew-T, Log P Diagram and Sounding Analysis, RTM –230, Kansas City, MO 64153, 45 pp.
- Nilsson, E. D., Paatero, J., and Boy, M., (2001). Effects of air masses and synoptic weather on aerosol formation in the continental boundary layer. *Tellus B*, 53, 462-478.
- O'Hare, G.P., and Wilby, R.L., 1995. Ozone pollution in the United Kingdom: an analysis using Lamb circulation types, *Geographical Journal*, 161, 1–20.
- Ranjbar Saadat-Abadi, A., and Mohammadian, L., 2010. Investigation of predominant Synoptic patterns related to different CO pollutant concentrations in Summer and Autumn seasons in Tehran. *Physical Geography Research Quarterly*, 72, 111-128.
- Ranjbar Saadat-Abadi, A., Mohammadian, L., and Vazifeh, A., 2012. Controls on air

- pollution over a semi-enclosed basin, Tehran: A synoptic climatological approach, Iranian Journal of Science & Technology, A4, 501-510.
- Safavi, S.Y., and Alijani, B., 2006. Investigation of geographical factors impact on Tehran air pollution. Geographical research, 58, 99-112.
- Schwarzhoff, P.J., and Reid, P.D., 2000. Classification of meteorological patterns associated with the ozone categories in Kelowna, British Columbia, J. Appl. Meteorol., 39, 463–470.
- Shahgedanova, M., Burt, T.P., and Davies, T.D., 1998. Synoptic Climatology of Air Pollution in Moscow, Theor. Appl. Climatol., 61(1-2), 85-102.
- Shahr-Ara Newspaper, 2012. Comprehensive plan for reducing the air pollution in Mashhad. Report no. 969, Monday Oct 13, 2012, Page 2.
- Sindosi, O.A, Katsoulis, B.D, and Bartzokas, A., (2003). An objective definition of air mass types affecting Athen, Greece; the corresponding atmospheric pressure pattern s and air pollution levels, Environmental technology, 24(8), 947-962.
- Sando, T.R., 2011. A climatology of air pollution in the Kansas city metropolitan area, M.A. thesis, Kansas State University, <http://krex.kstate.edu/dspace/bitstream/handle/2097/11987/ThomasSando 2011.pdf?sequence=3>
- Sheridan, SC., 2002. The redevelopment of a weather-type classification scheme for North America. Int. J. Climatol., 22, 51–68.
- Stunder, B.J.B., 1997. NCEP Model Output –FNL ARCHIVE DATA, TD-6141, Prepared for National Climatic Data Center (NCDC). This document and archive grid domain maps are also available at <http://www.arl.noaa.gov/ss/transport/archives.html>.
- Taabnak, 2012. Interview with Counselor of Health Minister Mr. Aghajani. Report no. 295767, January 5, 2013, <http://www.tabnak.ir/fa/news/295767>.
- Tanner, P.A., and Law, P.T., 2002. Effects of synoptic weather systems upon the air quality in an Asian megacity, Water, Air, & Soil Pollution, 136, 105–124.
- United States Environmental Protection Agency (US-EPA). 1978. Rapid techniques for calculating the pollutant standards index (PSI). EPA--600/4-78-002, 68 pp.
- United States Environmental Protection Agency (US-EPA). (1998). Guideline for Reporting of Daily Air Quality-Pollutant Standards Index (PSI). EPA Draft, Office of Air Quality Planning and Standards, North Carolina 27711, 28 pp.
- Vaseghi, E., and Zibaei, M., 2008. Prediction of Shiraz air pollution. Journal of Environmental Sciences, 47, 65-72.
- Wang, L.-L., Wang, Y.-S., and Li, Y.-Y., 2010. Synoptic typing and its application for evaluating climatic impact on air quality in Urumqi, Atmos, Oceanic Sci. Lett., 3 (6), 312–318.
- World Health Organization (WHO). 2011. The Top 10 Most Air Polluted Cities in the World, written by M. L. Goldberg, UN Dispatch, 26 Sep. 2011, Available at <http://www.dispatch.com/the-top-10-most-air-polluted-cities-in-the-world-are>.
- Yarnal, B., (1993). Synoptic Climatology in Environmental Analysis, Belhaven press, 1-18.
- Yarnal, B., Comrie, A.C., Frakes, B., and Brown, D.P., 2001. Developments and prospects in synoptic climatology, Int. J. Climatol., 21, 1923–1950.
- Yuen, C.Y., et al., 1998 Synoptic weather patterns associated with  $\text{NO}_x$  pollution episodes in Hong Kong urban areas, Proceedings of the air & Waste management Association's Annual Meeting & Exhibition, 9p.

- Ziomas, I., Melas, D., and Zerefos, C.S., 1995. Forecasting peak pollutant levels from meteorological variables, *Atmos. Environ.*, 29, 3703–3711.
- Zolfaghari, H., Sahraei, J., Shahghobadi, F., and Jalilian, A., 2014. Analysis on synoptic and dynamical aspects of air pollution in Kermanshah city, *Geography and Environmental Hazards* 9, 75-96.

Archive of SID