

پایش پدیده گرد و خاک، علل وقوع و پیامدهای آن در استان اصفهان

مطالعه موردي: دوره ۲۰۱۴-۲۰۱۳ ميلادي

ويكتوريا عزيزيان*

کارشناس، اداره کل هواشناسی استان اصفهان

(تاریخ دریافت: ۹۷/۰۳/۰۸، تاریخ پذیرش: ۹۷/۱۰/۱۱)

چکیده

با توجه به آثار سوء پدیده گرد و خاک بر محیط زیست و تحمیل هزینه‌های سنگین بر جامعه، پایش شرایط موجود و شناسایی عوامل مؤثر بر تشید و ایجاد این پدیده حائز اهمیت زیادی است. در این پژوهش به منظور پایش پدیده گرد و خاک، شاخص تجربی توفان‌های گرد و خاک در دوره ۲۰۱۲-۲۰۱۵ میلادی محاسبه شد که بر اساس اندازه‌گیری میدان دید افقی توسط هواشناسی استرالیا طراحی شده است. نتایج حاکی از آن است که در چهاراستگاه استان، توفان گرد و خاک بیش از دیگر استگاه‌ها و در شمال شرق اصفهان مقادیر شاخص بیشینه است. در ماه‌های فروردین، اردیبهشت، خرداد و تیر بیشترین روزهای گرد و خاک در استان ثبت شده است. در سال ۱۳۹۲ خورشیدی، ۲۵۸ روز مقدار گرد و خاک بیشتر از حد مجاز بود، لذا این سال به طور ویژه مورد بررسی قرار گرفت. استقرار سامانه پرفشار، برودت هوا و حاکمیت شرایط پایدار از عوامل تشید پدیده گرد و خاک در فصل سرد سال بوده است. نوسانات و میزان بارش بین دو استگاه در جنوب غرب و شمال شرق شهر اصفهان مقایسه شد. بررسی‌ها بیانگر کاهش باران ریزه و بارش سبک، در مقابل افزایش بارش‌های سنگین کوتاه مدت (رگباری) در شمال شرق اصفهان است. حضور گرد و خاک سبب کاهش ابرهای پوششی (منجر به بارش سبک و مدام) و تقویت ابرهای همرفتی (منجر به بارش سنگین رگباری) و کاهش اندازه قطرک‌های ابر و تضعیف فرآیند تشکیل ابر بوده است.

كلمات کلیدی: ذرات گرد و خاک، شاخص DSİ، سازوکار ابر، بارش سبک، بارش رگباری، استان اصفهان

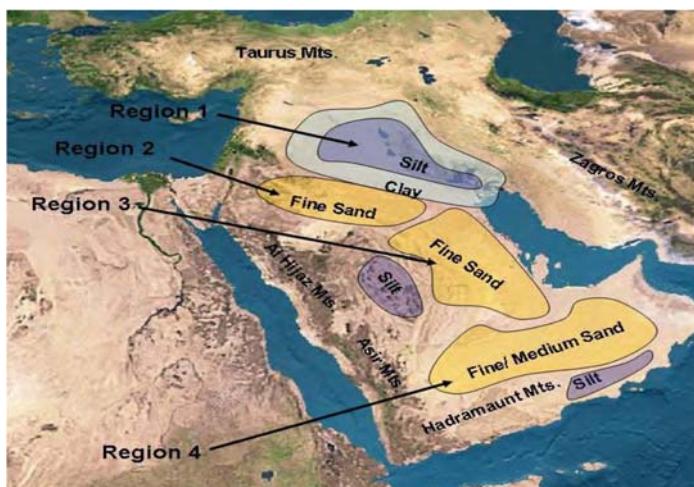
مستقیم یا تقویت اثر غیرمستقیم عمل می‌کند. لذا ذرات گرد و خاک معلق در هوا می‌توانند از طریق تغییر رطوبت نسبی و پایداری جو (اثر نیمه مستقیم) و تبدیل نور مرئی به انرژی گرمایی در ابرها سبب شوند که ابرها با تولید گرمای بیشتر، اقلیم جهانی را گرم‌تر کنند. اثرات ناشی از پدیده گرد و خاک تا فاصله ۴۰۰۰ کیلومتری از منبع اصلی انتشار، خسارات فراوانی به فعالیت‌های کشاورزی، صنعتی، حمل و نقل وارد می‌کند (زراسوند، ۱۳۹۲، ص ۱). در اشکال ۱ و ۲ سازوکار تشکیل توفان خاک و مسیر انتقال آن از بیابان‌های کشورهای مجاور نشان داده شده است. در شکل ۲ دیده می‌شود که گرد و خاک از چهار منطقه اصلی برداشت شده و توسط جریانات جوی به کشور ایران منتقل می‌شود. ذرات گرد و خاک معدنی ممکن است متشکل از اکسیدهای آهن، کربنات‌ها، کوارتز و خاک رس باشد (چاو، ۲۰۰۸؛ کوز، ۲۰۰۹؛ لافن، ۲۰۰۶ و تومی، ۲۰۰۹). افزایش توفان‌های گرد و خاک ناشی از گسترش بیابان‌زایی، وقایع تغذیه کننده از

مقدمه

توفان‌های گرد و خاک به عنوان یکی از رایج‌ترین مخاطرات طبیعی سه دهه اخیر دارای اثرات متعدد مثبت و منفی بر اکوسیستم‌ها هستند و با کاهش میزان تابش، رشد و عملکرد پوشش گیاهی را تحت تأثیر قرار داده و باعث شیوع بیماری‌های مختلف در جهان هستند (محمدی نژاد، ۹۰). اثرات این توفان‌ها را به دو گروه محیطی و انسانی تقسیم می‌کنند. از جمله اثرات محیطی می‌توان به اختلال در نیروی تابشی خورشید و تشید امواج شرقی اشاره کرد. ذرات گرد و خاک معدنی بر تشکیل و ویژگی‌های ابر و مقدار بارش‌های جوی اثرات متفاوتی دارند (کائو و همکاران، ۲۰۰۹). گرد و خاک شرق آسیا در مقایسه با ذرات گرد و خاک صحراء، تابش خورشیدی بیشتری را جذب می‌کند و نیروی تابشی مستقیم آن در بالای جو تقریباً مثبت یا صفر است. لذا ذرات گرد و خاک شرق آسیا قادر هستند به عنوان هسته میان و هسته یخی در ابرها عمل کنند و ویژگی ابر را تحت تأثیر قرار دهند. این ذرات از طریق اثر غیرمستقیم و اثر

بیشتری دارد. انتشار گرد و خاک جهانی در حدود ۱۰۰۰ تا ۳۰۰۰ تن در سال برآورد شده و این مقدار در بیابان صحرا (بزرگ) ترین و فعال ترین مرکز انتشار گرد و خاک) در حدود ۵۰۰ تا ۱۰۰۰ تن در سال است (اسکویرز، ۲۰۰۲). کانون های انتشار گرد و خاک به صورت کمرنگی از سواحل شمال غربی آفریقا آغاز می شوند و با عبور از خاور میانه، آسیا مرکزی و جنوبی به چین می رستند (زنگنه، ۱۳۹۳). بررسی ها نشان داده که منابع اصلی گرد و خاک ورودی به ایران، نواحی بیابانی سوریه، عراق و صحاری شمال شبه جزیره عربستان است (الی و همکاران، ۲۰۰۹، سجادی ۱۳۹۲).

گرد و خاک (مثل انواع بیماری و خشکسالی) را در مناطق نیمه خشک تشدید می کنند (هان، ۲۰۰۸؛ وانگ، ۲۰۰۸ و هانگ، ۲۰۱۰). مرکز تولید گرد و خاک معمولاً در مناطق خشک جهان قرار دارند که دارای بارندگی سالانه کمتر از ۲۵۰-۲۰۰ میلی متر بوده و معمولاً در مناطق کم ارتفاع جهان واقع هستند. پدیده گرد و خاک در دشت ها نسبت به کوهستان ها و در بیابان ها یا حاشیه های آنها نسبت به سایر مناطق بیشتر اتفاق می افتد. بیابان صحرا (در شمال غرب آفریقا) در تولید گرد و خاک نسبت به سایر مناطق مثل خاور میانه، جنوب غرب آسیا، مرکز استرالیا و افریقای جنوبی نقش

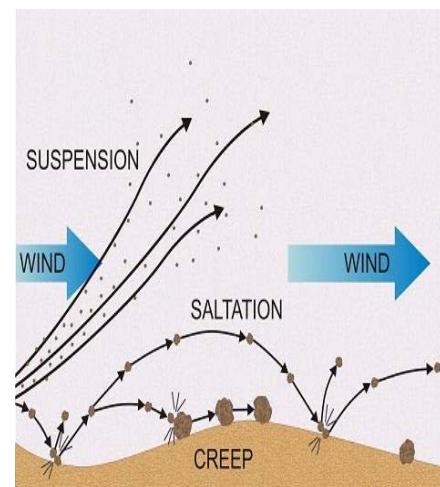


شکل ۲- چشمه های خاک و مسیر انتقال آنها به ایران (اقتباس شده از اندرسون، ۲۰۰۴)؛
(WMO1121.2013, UCAR /COMET)

شوند. این ذرات شامل دود، دوده، گرد و خاک، نمک، اسید و فلزات هستند و زمانی شکل می گیرند که گاز های متصاعد شده از وسایل نقلیه موتوری و صنعت، تحت برهم کنش های شیمیایی در جو قرار گیرند (صفایی، ۹۲). این معضل در شهرها و مناطق غیر شهری و مناطق بکر مانند بیابان ها، جنگل ها و مراتع به وفور مشاهده می شود.

ادبیات موضوع پژوهش

پدیده فرسایش بادی در قالب توفان گرد و خاک^۱ و توفان شن^۲ ظاهر می شود. ذرات گرد و خاک با قطر



شکل ۱- طرح واره خیزش ذرات از سطح خاک

ذرات گرد و خاک در اثر وزش باد از سطح خاک جدا می شوند به سه صورت خزیدن، غلیظیدن و تعليق در مجاورت سطح زمین قرار می گیرند (شکل ۱). آستانه سرعت باد برای جدا کردن ذرات از سطح خاک متفاوت است، لیکن در سال های اخیر به دلیل تداوم خشک سالی ها به کمتر از ۵ متر بر ثانیه کاهش یافته است (خزایی، ۹۴). ذرات گرد و خاک معلق در هوا به دلیل نفوذ به عمیق ترین بخش های ریه، اهمیت زیادی در بهداشت عمومی دارند. این ذرات در اثر جریانات هوا و باد می توانند ساعت ها در هوا معلق بمانند، به سرعت رطوبت موجود در هوا را جذب کنند و به دلیل سنگینی به لایه های پایین تر سقوط و در نزدیکی سطح زمین تجمع کنند و سبب تشکیل مددود و کاهش دید در نزدیکی سطح زمین

1- Dust Storm
2- Sand Storm

جدول ۱- برخی ویژگی‌های ذرات گرد و خاک (اسکوئیرز، ۲۰۱۶)

میانگین سالانه آهستگی رسوب	تأثیر ذرات گرد و خاک	فاصله از منبع انتشار	اهمیت
<350mg/m ² /day	احتمال ضعیف وقوع اغتشاش و آسیب	قابل ملاحظه ۲۰۰ متر >	نیست
350-650 mg/m ² /day	احتمال وقوع اغتشاش و آسیب	۱۰۰-۲۰۰ متر	جزیی
600-950 mg/m ² /day	احتمال وقوع اغتشاش و آسیب	۵۰۰-۱۰۰ متر	متوسط
950-1190 mg/m ² /day	احتمال زیاد وقوع اغتشاش و آسیب	۲۰-۵۰ متر <	کلی
>1190 mg/m ² /day	پیامدهای جدی و خطر شدید برای گیاهان و سلامتی	۲۰ متر <	بحارانی

پیشینه پژوهش

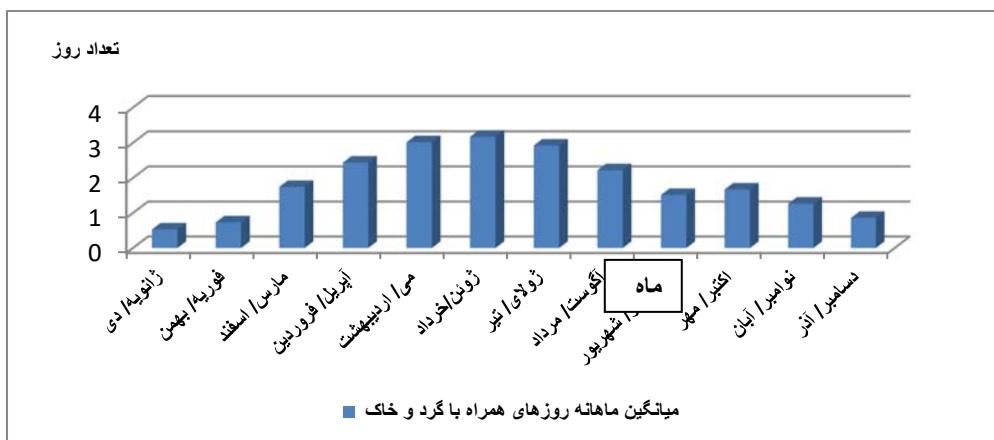
ذرات گرد و خاک از چهار منبع عمده زمینی یعنی بیابان، سوزاندن زیست توده، آلودگی هوای بیوژنیک و انسان ساز منتشر می‌شوند. ذرات گرد و خاک بیابان به روش مستقیم بر نیروی تابش خورشیدی، آب و هوا و اقلیم اثر قابل توجه دارند (سوکولیک و تون، ۱۹۹۶ و شیت، ۲۰۰۴ و ۲۰۰۵). ذرات گرد و خاک بر فرآیندهای ابر و بارش اثرات غیر مستقیم یا نیمه مستقیم دارند (ساسن، ۲۰۰۲ و هانگ، ۲۰۱۰). شرق آسیا یک سوم خشکی‌های کره زمین و منشأ اولیه انتشار ذرات گرد و خاک است. هر سال در حدود ۱۰۰۰ تا ۳۰۰۰ تریلیون گرم ذرات گرد و خاک از مناطق خشک و نیمه خشک به درون جو تزریق می‌شود (تومی، ۱۹۸۴؛ هانگ، ۲۰۱۱ و شاو، ۲۰۰۹). شمال قاره آفریقا بیشترین سهم را در انتشار ذرات گرد و خاک دارد (در حدود ۵۰-۷۰ درصد) و صحراء‌های آسیا در حدود ۱۰-۲۵ درصد سهم دارند. در قاره آسیا در حدود ۸۰۰ تریلیون گرم بر سال ذرات گرد و خاک به درون جو تزریق می‌شود که در حدود ۳۰ درصد آن روی صحراها رسوب می‌کند، ۲۰ درصد آن به دیگر مناطق و ۵۰ درصد به روی اقیانوس آرام و اطرافش منتقل می‌شود، لذا

کمتر از ۲/۵ میکرومتر به صورت عمودی یا افقی در هوا منتشر می‌شوند ذرات درشت‌تر (ماسه) با حالت خزشی پیش می‌روند. با کاهش انرژی باد، ذرات ریز روی زمین رسوب می‌کند و ذرات درشت‌تر (ماسه)، تپه‌های ماسه‌ای یا ریگ-زارها را به وجود می‌آورد (شکل ۱). گرد و خاک ذرات حاصل از پدیده فرسایش بادی است که در مناطق خشک به وجود می‌آید و قطر ذرات آن کوچکتر از ۱۰۰ میکرون است. گرد و خاک در اثر آتش‌سوزی یا فعالیت‌های انسانی هم به وجود می‌آید. توفان‌های خاک، هوای غیر معمول غبارآلود، همراه با بادهای شدید هستند که کیلومترها طول و ارتفاع دارند و با شرایط اقلیمی محلی مثل بارندگی، دما، ویژگی‌های سطح زمین، پوشش گیاهی، پوشش برف و بافت خاک ارتباط نزدیکی دارند. انتشار گرد و خاک به صورت پراکنده با اندازه، زمان و غلظت متفاوت روی می‌دهد. در تمامی رویدادهای گرد و خاک، دید افقی به کمتر از ۱۰ کیلومتر می‌رسد. در گرد و خاک ورزشی، گرد و خاک در شعاع دید ناظر قابل مشاهده است و قابلیت دید کمتر از ۱۰۰۰ متر نیست. در توفان گرد و خاک، دید افقی به کمتر از ۱۰۰۰ متر کاهش می‌یابد. گرد و خاک زودگذر از وسایل مکانیکی، تردد در جاده‌های خاکی یا عملیات استخراج معادن به وجود می‌آید. دیو خاک، بر اثر گردبادهای محلی به وجود می‌آید، دوام زیادی ندارد و به صورت ستون محلی است که فاصله زیادی را طی نمی‌کند (شاو، ۲۰۰۸؛ به نقل از گزارش فنی سازمان جهانی هواشناسی-۱۳۹۴). از مهم‌ترین شرایط ایجاد گرد و خاک در کنار هوای ناپایدار، وجود یا عدم وجود رطوبت است. در صورت وجود رطوبت، بارش و توفان تندری به وجود می‌آید، در صورت عدم وجود رطوبت، توفان گرد و خاک ایجاد می‌شود (خزایی، ۱۳۹۴). در جدول ۱ آثار قابل ملاحظه رسوب گرد و خاک پس از انتشار از منبع، آثار پیش‌بینی شده آن و مسافتی که به طور نوعی این ذرات طی می‌کنند، درج شده است.

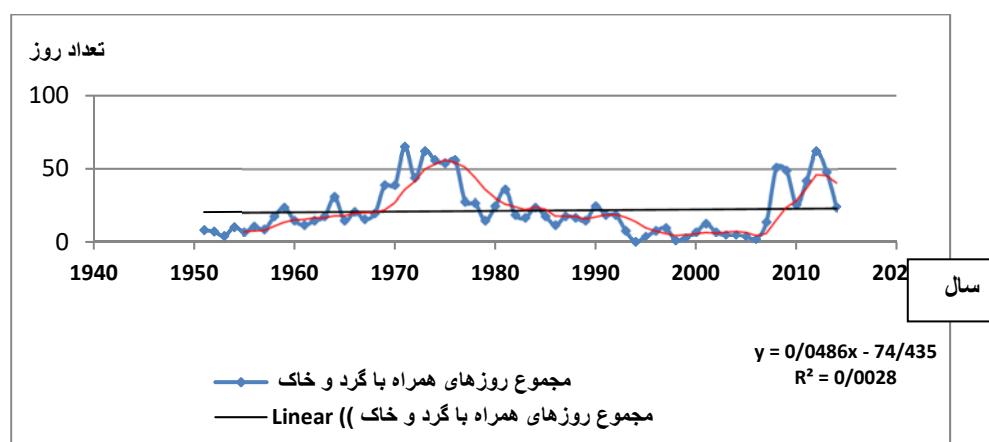
لاه سیاه (۱۳۹۲) شرایط پیدایش و منشأ همیدی سامانه‌های گرد و خاک در ایران در بازه زمانی ۱۲ ساله را بررسی کرد. گوهردوست (۱۳۹۲) با بررسی داده‌های آماری ده ایستگاه منتخب استان خوزستان در روزهای وقوع بیشترین توفان گرد و خاک، در دوره زمانی ده ساله، نتیجه گرفت که این توفان‌ها بیشتر در فصل تابستان و در تیرماه رخ داده است. در شکل ۴ دیده می‌شود که در سال‌های ۱۹۷۱-۱۹۷۶ و ۲۰۰۸-۲۰۱۳ ميلادي، افزایش قابل توجهی در تعداد روزهای همراه با گرد و خاک روی داده است و در روند ۷۰ ساله وقوع پدیده گرد و خاک شیب افزایشی نسبتاً ضعیف است. در چهار ماه فروردین، اردیبهشت، خرداد و تیر بیشترین روزهای گرد و خاکی ثبت شده است (شکل ۳).

غبارات آسیابی نه تنها نقش مهمی در بودجه انژی و چرخه آب‌شناسی ایفا می‌کنند، بلکه در چرخه بیوشیمایی جهانی نقش بسیار حساسی دارند (ژانگ، ۱۹۹۷؛ لیو، ۲۰۰۸؛ اونو، ۲۰۰۹ و لی، ۲۰۱۰).

صفایی (۱۳۹۲) در بررسی ارتباط بین سرعت اصطکاکی فرسایش و میزان انتشار گرد و خاک در بیابان‌های طبیعی و دست نخورده، مکان‌های توسعه یافته یا اصلاح شده به وسیله فعالیت‌های رودخانه‌ای، مناطق مسکونی و اراضی سریار معادن، نتیجه گرفت که ارتباط وايازی خاصی بین اینها برقرار نیست. شاهسونی (۱۳۹۲) با هدف تحلیل روند گرد و خاک ورودی به ایران به بررسی اثرات زیان‌آور توفان‌های گرد و خاک بر سلامت و اقتصاد جامعه و تغییر اقلیم در بازه زمانی ۱۳۸۵-۱۳۹۰ خورشیدی در استان خوزستان پرداخت.



شکل ۳- میانگین ماهانه تعداد روزهای همراه با گرد و خاک شهر اصفهان



شکل ۴- مجموع روزهای همراه با گرد و خاک در شهر اصفهان در بازه زمانی ۱۹۴۰-۲۰۱۵ ميلادي

(از بانك اطلاعات هواشناسی استان اصفهان)

داده‌ها و روش‌ها

این میدان دید برای کد ۰۷ در مدت طولانی به دست آمده که معادل غلظت ۰/۰۵۵ میکروگرم بر متر مکعب است و یک بیستم (یا ۰/۰۵) گرد و خاک متوسط است (مکتائیش، ۲۰۱۱). در جدول ۲ کدهای سازمان جهانی هواشناسی مرتبط با پدیده توفان‌های گرد و خاک درج شده است. نخست بر اساس گزارش سینوپ هوای حاضر ایستگاه‌ها، کدهای همدید جدول ۲ از بین دیگر گزارش‌ها تفکیک و سپس این گزارش‌ها در سه گروه SDS و MDS و LDE طبقه‌بندی شد. مقادیر این سه نمایه بر اساس کدهای گزارش شده از ایستگاه‌های همدید بر اساس تعاریف زیر استخراج و محاسبه شده است:

SDS : روزهای توفانی با گرد و خاک شدید، مجموع مشاهدات کدهای گرد و خاک بیشینه روزانه؛ ۳۵-۳۱
MDS : روزهای توفانی با گرد و خاک متوسط، مجموع مشاهدات کدهای گرد و خاک بیشینه روزانه؛ ۹۳، ۹۰، ۳۰، ۳۲
LDE : روزهای با گرد و خاک محلی، مجموع مشاهدات کدهای گرد و خاک بیشینه روزانه؛ ۰۷ و ۰۹

در نهایت برای محاسبه شاخص DSİ از رابطه ۱ استفاده شد:

$$DSI = \Sigma [(5 \times SDS) + (0.05 \times MDS) + (0.05 \times LDE)] \quad (1)$$

که در آن n تعداد ایستگاه‌هایی است که در آنها رویداد گرد و خاک در بازه زمانی مشخصی، ثبت و گزارش شده باشد. دوره‌ی نرمال شاخص توفان گرد و خاک (DSI)، یک سال است اما می‌تواند چند ماه در یک سال هم باشد. این شاخص برای ۲۱ ایستگاه استان در دوره زمانی (۲۰۱۲-۲۰۱۵ میلادی) به صورت روزانه (۱۴۶۱ روز)، به صورت ماهانه، سالانه و چند ساله محاسبه شد (جدول ۳).

در این پژوهش به منظور بررسی فراوانی و شدت پدیده گرد و خاک از روش شاخص توفان‌های گرد و خاک^۱ استفاده شد. این شاخص در نیمه‌ی دوم سال ۱۹۹۲ میلادی توسط سازمان هواشناسی استرالیا طراحی و برای تعیین شدت و فرکانس توفان گرد و خاک به کار گرفته شد (لمب، ۲۰۰۹ و اولوئنسیف، ۲۰۱۴).

لازم به ذکر است که این شاخص روشی مناسب برای پایش فرسایش بادی در مقیاس وسیع با استفاده از مشاهدات هواشناسی است. این شاخص ترکیبی از سه نمایه روزهای توفانی با گرد و خاک محلی^۲ LDE، روزهای توفانی با گرد و خاک متوسط MDS^۳ و روزهای توفانی با گرد و خاک شدید SDS^۴ می‌باشد. این داده‌ها طی دوره آماری ۲۰۱۲-۲۰۱۵ میلادی از بانک اطلاعات اداره کل هواشناسی استان اصفهان استخراج شد. کدهای پدیده گرد و خاک در ایستگاه‌های همدید بر اساس کاهاش "میدان دید" محاسبه می‌شوند. مشاهده پدیده‌های هواشناسی به فاصله‌ی هر ساعت یک بار در طی روز صورت گرفته که در مجموع ۲۴ بار در شبانه‌روز ثبت شده است. کد پدیده‌ها که به صورت ساعتی ثبت شده، به داده‌های ماهانه تبدیل شده است. برای تبدیل داده نقطه‌ای به داده پهنه‌ای در نرم‌افزار ARCGIS از روش وزنی فاصله معکوس^۵ استفاده شد (اصغری و همکاران، ۹۴).

میدان دید برای توفان‌های شدید، کمتر از ۲۰۰ متر در نظر گرفته می‌شود. بررسی‌ها نشان داده که به طور ۱۰۰۰ متر در نظر گرفته شد. بررسی‌ها نشان داده که به طور ۱۰۰۰۰ متر در نظر گرفته شد. متوسط غلظت گرد و خاک در توفان گرد و خاک شدید، ۵۶۳۵ میکروگرم بر متر مکعب است که این مقدار ۵ برابر مقدار محاسبه شده برای توفان‌های گرد و خاک متوسط (۱۱۱۶ میکروگرم بر متر مکعب) است (توز، ۱۹۹۶). غلظت گرد و خاک محلی نیز با میدان دید ۲۰ کیلومتری برابر است.

1- Dust Storm Index= DSİ

2- Local dust events

3- Moderate dust storm

4- Sever dust storm

5- Inverse Distance Weighting

جدول ۲- کد های سازمان جهانی هواشناسی مرتبط با پدیده توفان گرد و خاک (اولوئیسیف، ۲۰۱۴)

توضیحات	کد
گرد و خاک متعلق	۰۵
مه ناشی از گرد و خاک	۰۶
توفان گرد و خاک	۰۷
توفان گرد و خاک	۰۸
توفان گرد و خاک اتفاق افتاده در گذشته (یک ساعت قبل از دیدبانی)	۰۹
گرد و خاک خفیف یا متوسط شن و ماسه همراه با کاهش میدان دید در محدوده ۱۰۰۰-۲۰۰ متر	۳۰
گرد و خاک پایدار یا متوسط شن و ماسه همراه با کاهش میدان دید در محدوده ۱۰۰۰-۲۰۰ متر	۳۱
شروع با افزایش گرد و خاک خفیف یا متوسط شن و ماسه همراه با کاهش میدان دید در محدوده ۱۰۰۰-۲۰۰ متر	۳۲
توفان گرد و خاک شدید همراه با کاهش دید کمتر از ۲۰۰ متر	۳۳
توفان گرد و خاک پایدار شدید همراه با کاهش دید کمتر از ۲۰۰ متر	۳۴
شروع یا افزایش توفان گرد و خاک شدید همراه با کاهش دید کمتر از ۲۰۰ متر	۳۵
رعد و برق با گرد و خاک یا توفان شن و ماسه	۹۳

جدول ۳- ویژگی های آماری شاخص توفان گرد و خاک برای ۲۱ ایستگاه هواشناسی استان اصفهان

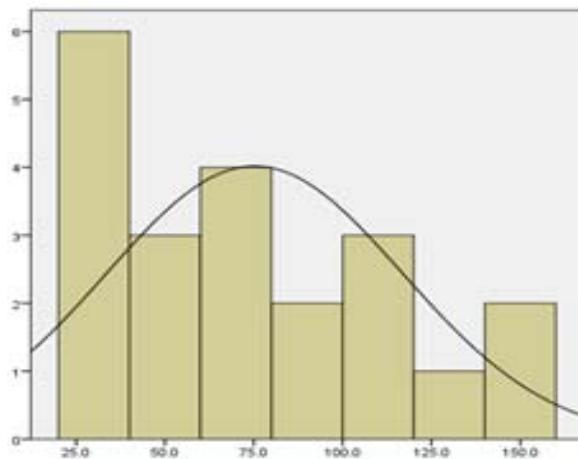
تعداد داده	میانگین	انحراف میانگین	میانگینه	میانه
۲۱	۷۵/۲	۱۰	۶۹/۹	
مد	انحراف استاندارد	واریانس	چولگی	
۱۱۸/۶	۴۱/۷	۱۷۳۸/۱	۰/۴۸	
کشیدگی	دامنه	کمینه	بیشینه	
۰/۹۴	۱۳۰/۸	۲۳/۵	۱۵۴/۲	

برخی کاربری های شهری از جمله وجود کارخانه های تولید گچ و آجر به روش سنتی از جمله عوامل ایجاد این پدیده است (گزارش مستله شناسی راهبردی توسعه استان اصفهان، ۱۳۹۳). شاخص (DSI) در بازه زمانی ۲۰۱۵-۲۰۱۲ میلادی، در ایستگاه کبوترآباد ۱۵۴/۲، داران ۱۴۷/۸، نظر ۱۲۷/۶ و اصفهان ۱۱۸/۶ محاسبه شده است. اگر شاخص (DSI) به تفکیک سالانه محاسبه شود، دیده می شود که ایستگاه شرق اصفهان در سال های ۲۰۱۲، ۲۰۱۳ و ۲۰۱۴ بزرگ ترین مقادیر DSI به ترتیب ۸۰/۷ و ۳۲/۹ و ۹۶/۴ را داشت و در سال ۲۰۱۵ میلادی نیز گلپایگان بیشینه مقدار DSI معادل ۴۲/۶ را داشته است (شکل ۸). در طی این سال ها شهرهای اصفهان،

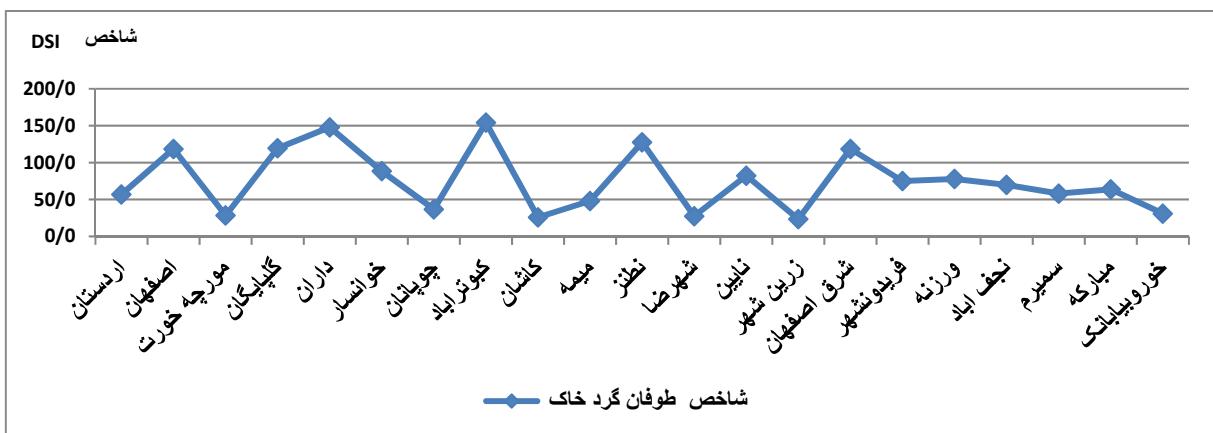
ویژگی های آماری شاخص توفان گرد و خاک، برای ۲۱ ایستگاه هواشناسی استان اصفهان در جدول ۳ درج شده است. در ۱۴۶۱ روز مورد بررسی، بیشترین تعداد روزهای همراه با گرد و خاک محلی را، ایستگاه های نجف آباد، شرق اصفهان و اصفهان و کبوترآباد با ۶۷۸، ۶۷۲، ۶۷۲، ۶۴۴ روز خاکی، داشته اند (شکل ۶). کبوترآباد، فریدون شهر، گلپایگان و داران به ترتیب ۴۱، ۵۲، ۴۱ و ۳۹ روز توفانی با گرد و خاک متوسط داشته اند. داران ۱۸ روز، نظر ۱۷ روز و اصفهان، شرق اصفهان و گلپایگان ۱۳ روز توفانی با گرد و خاک شدید را تجربه کرده اند. شرق استان اصفهان بیشتر در گیر گرد و خاک محلی است که وجود مناطق بیابانی،

می شود که در سال ۲۰۱۴ میلادی، میانگین سالانه شاخص توقان گرد و خاک استان اصفهان ۹۶/۴ بوده که بزرگ‌ترین مقدار در طول دوره آماری است.

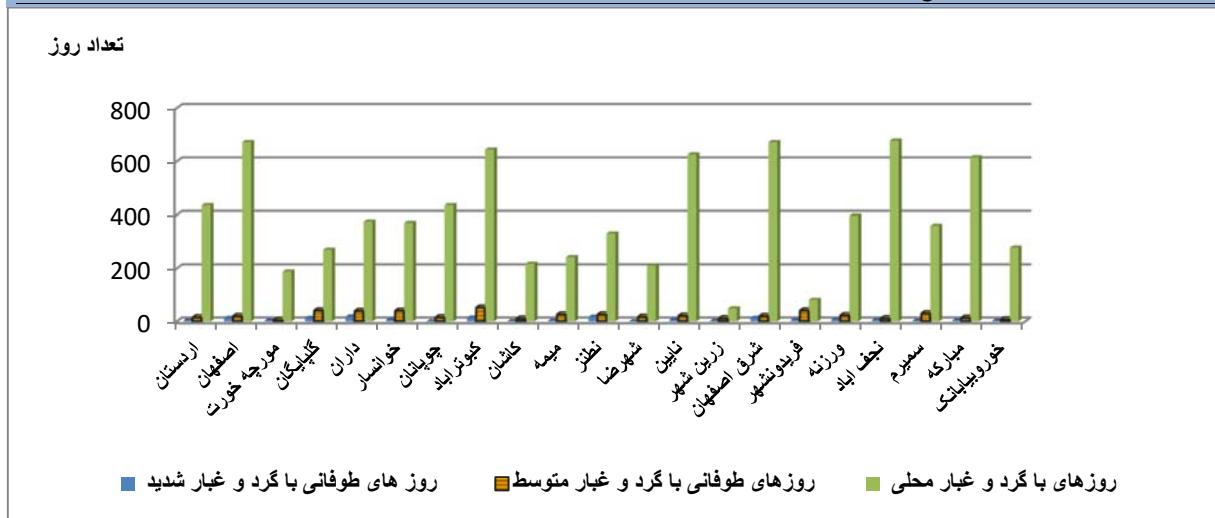
نطرز، داران و کبوترآباد نیز شاخص‌های بزرگی را گزارش کرده‌اند که حاکی از وقوع توفان‌های گرد و خاک به مقدار قابل ملاحظه در این مناطق است (شکل ۸). در شکل ۱۰ دیده



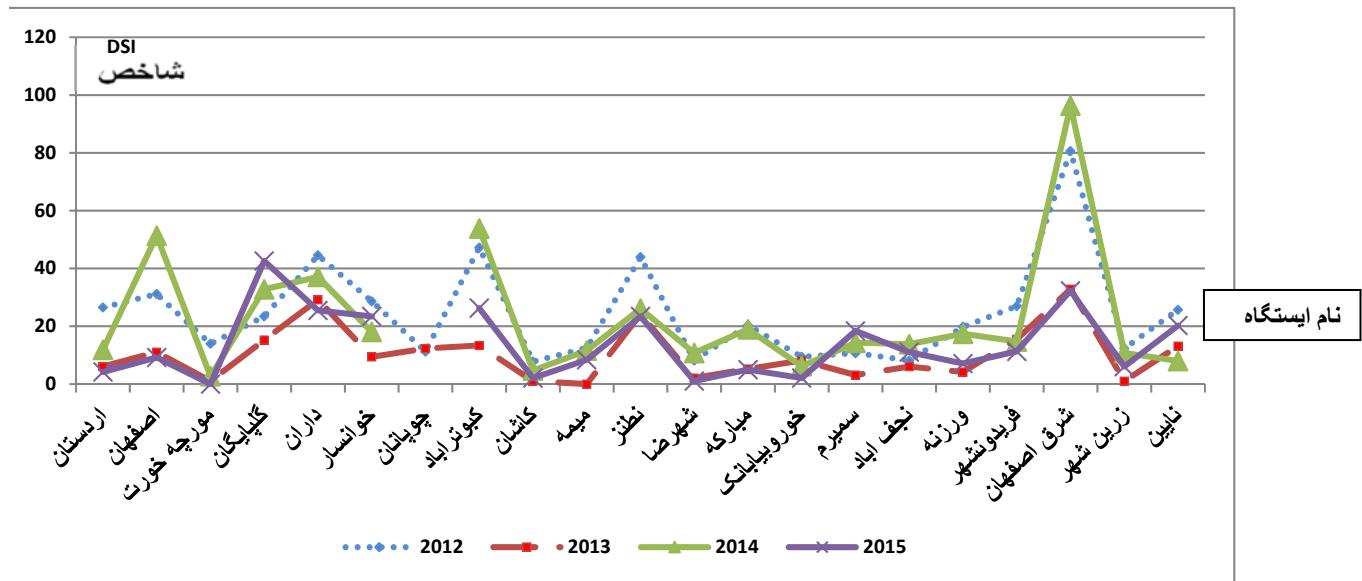
شکل ۵- بافت نگار داده‌های DSI و شرایط آنها نسبت به منحنی نرمال



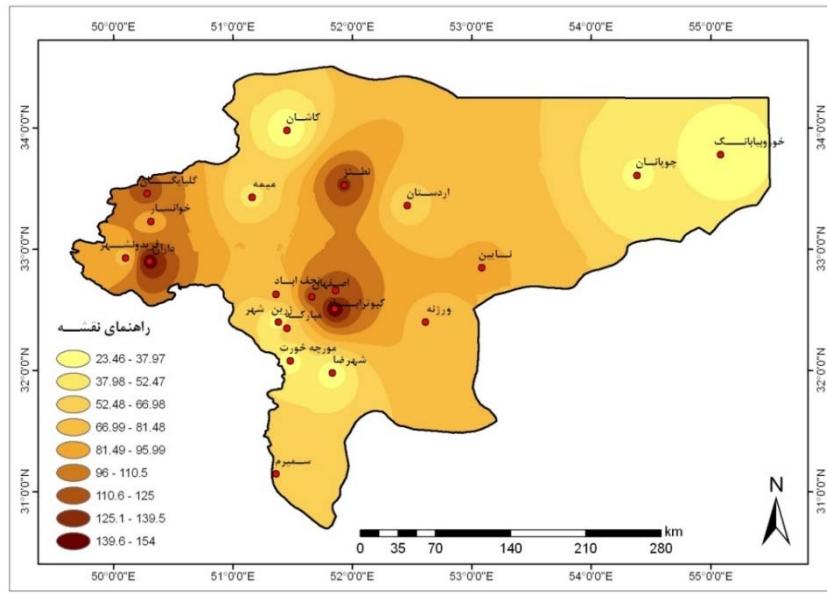
شکل ۶- محاسبه SDS و MDS و LDE در نقاط مختلف استان اصفهان در طول دوره آماری



شکل ۷- میانگین شاخص DSİ در نقاط مختلف استان اصفهان در طول دوره آماری ۲۰۱۲ - ۲۰۱۵ میلادی



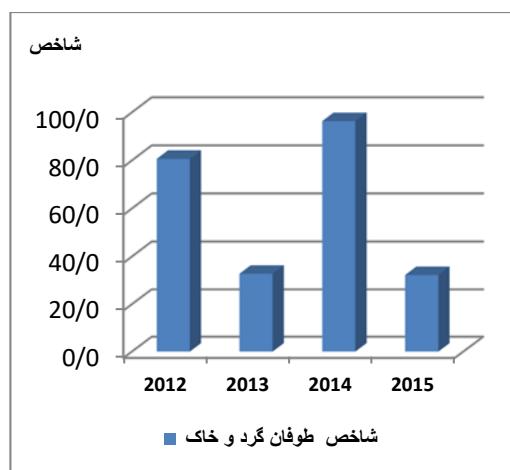
شکل ۸- میانگین سالانه شاخص توفان گرد و خاک در نقاط مختلف استان اصفهان (به تفکیک شهر) در طول دوره آماری



شکل ۹- پهنگندی شاخص توفان گرد و خاک در استان اصفهان - دوره آماری ۱۵-۲۰۱۲-۲۰۱۲ میلادی

انتقال می‌یابد. در مرکز استان که ایستگاه‌های اصفهان و کبوترآباد و نجفآباد را شامل می‌شود، نوع کاربری‌های شهری در افزایش گرد و خاک مؤثر است. در مورچه خورت، شهرضا، کاشان، خور و بیانک و چوپانان کمترین شاخص توفان گرد و خاک دیده می‌شود که این امر ناشی از تأثیر عوامل محلی در کاهش دید و ایجاد پدیده گرد و خاک است (شکل ۹)، (گزارش مسئله‌شناسی راهبردی توسعه استان اصفهان، ۱۳۹۵).

در این بخش داده‌های نقطه‌ای محاسبه شده برای ایستگاه‌ها به روش وزنی فاصله معکوس به داده پهنگندی تبدیل و در نرم‌افزار arcgis ترسیم شد. در چهار ایستگاه از ایستگاه‌های مورد بررسی بیشترین شاخص توفان گرد و خاک محاسبه شد که شامل ایستگاه‌های کبوترآباد، داران، گلپایگان و نظر است. بزرگ بودن شاخص گرد و خاک در این مناطق دلایل مختلفی دارد. در غرب استان از جمله داران و گلپایگان گرد و خاک توسط سامانه‌های جوی به منطقه



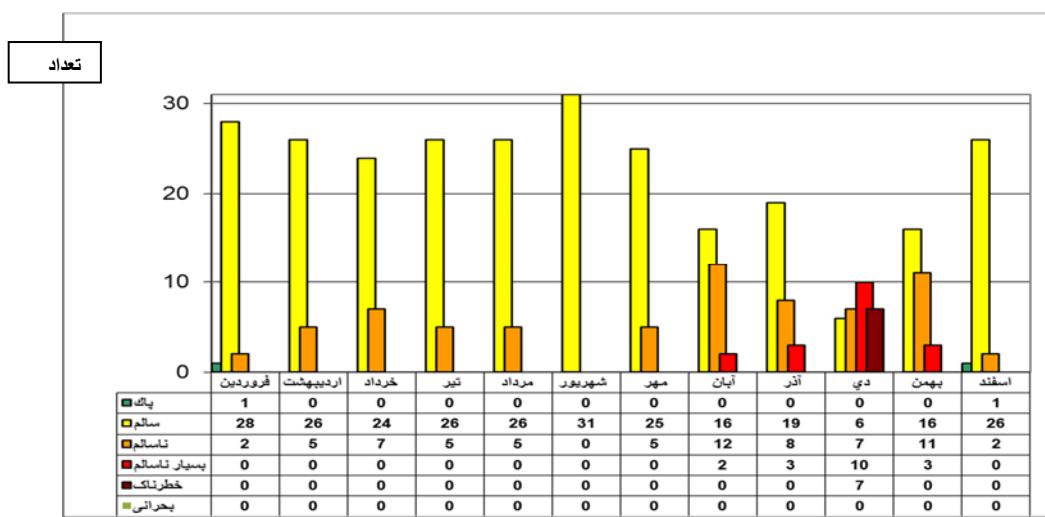
شکل ۱۰- میانگین سالانه شاخص توفان گرد و خاک استان اصفهان در دوره آماری

اصفهان و فراوانی وقوع توفان‌های گرد و خاک مورد بررسی دقیق قرار گرفت. در این سال با شرایطی بی‌سابقه در کیفیت هوای شهر اصفهان مواجه بودیم به طوری که از ۳۶۵ روز

بررسی موردی یک رویداد حدی از ۲۱ مارس ۲۰۱۳ میلادی تا ۲۰ مارس ۲۰۱۴ میلادی (سال ۱۳۹۲ خورشیدی) به دلیل کیفیت نامطلوب هوا در شهر

مورد استفاده قرار گرفت. در دوره آماری مورد مطالعه مقدار دید افقی در شمال شرق اصفهان بسیار کمتر از جنوب غرب شهر اصفهان بوده و روند درون سالی (فصلی) خاصی در داده‌ها مشاهده نمی‌شود. از اول تا آخر سال روند خطی کاهشی بوده و ضریب همبستگی خطی بسیار ضعیف است. روزهایی که دید افقی در شرق اصفهان کمتر از ده کیلومتر بوده کاملاً منطبق با روزهایی است که مقدار PM_{2.5} در شهر اصفهان بیشتر از حد مجاز (۳۵/۴ میکروگرم بر متر مکعب) گزارش شده است.

مورد پایش ۲۵۸ روز مقدار گرد و خاک بیشتر از حد مجاز ۳/۴ میکروگرم بر متر مربع بود. لازم به ذکر است که در استان اصفهان پایش مقادیر گرد و خاک توسط ایستگاه‌های زمینی اداره کل محیط زیست صورت می‌گیرد. داده‌های ذرات گرد و خاک با قطر ۲/۵ میکرومتر گردآوری و توسط نرمافزار ویژه، شاخص کیفیت هوا محاسبه شد. نتایج محاسبات این شاخص برای سال ۱۳۹۲ در شهر اصفهان در شکل ۱۱ دیده می‌شود. از طرفی مقدار دید افقی که معیاری برای وقوع پدیده گرد و خاک است، در ایستگاه‌های هواشناسی اندازه‌گیری می‌شود که در این پژوهش داده‌های دو ایستگاه هواشناسی در جنوب غرب و شمال شرق اصفهان



شکل ۱۱- میانگین شاخص کیفیت هوا شهر اصفهان در سال ۱۳۹۲ خورشیدی به تفکیک ماه (از اداره کل محیط زیست استان اصفهان)

دیده می‌شود که میانگین ماهانه گرد و خاک با قطر ۲/۵ میکرومتر در همه ماه‌ها در سال ۱۳۹۲ خورشیدی، بیشتر از حد مجاز ۳۵/۴ میکروگرم بر متر مربع و به ویژه در ماه دی این مقدار قابل توجه بوده است. بررسی آمارهای روزانه نشان می‌دهد که در دی ماه بیشترین مقادیر گرد و خاک با قطر ۲/۵ میکرومتر ثبت شده است. بر اساس استاندارد سازمان هواشناسی جهانی دید مطلوب ۱۰ کیلومتر (۱۰۰۰۰ متر) است (گزارش فنی سازمان جهانی هواشناسی ۲۰۱۳). در جدول ۳ دیده می‌شود که میانگین ماهانه دید افقی در همه ماه‌ها بسیار کمتر از حد مطلوب بوده و این رقم به ویژه در دی ماه قابل توجه است. برودت هوا به ویژه در ماه‌های آذر، دی و بهمن سبب سکون هوا در سطح زمین و کاهش حجم هوا می‌شود که همین امر تمرکز گرد و خاک در لایه مجاور سطح زمین

در شکل ۱۱ میانگین شاخص کیفیت هوا شهر اصفهان که بر مبنای مقادیر PM_{2.5} (ذرات معلق با قطر ۲/۵ میکرومتر) محاسبه شده، درج شده است. دیده می‌شود که به جز شهریور ماه در بقیه ماه‌ها بین ۲ تا ۱۲ روز کیفیت هوا ناسالم بوده است. در دی ماه ۱۰ روز کیفیت هوا بسیار ناسالم و ۷ روز خطرناک بوده است. این شرایط در مقایسه با سال‌های قبل و بعد بی‌سابقه بوده است. در سال ۱۳۹۲ خورشیدی تعداد روزهای با کیفیت هوا سال (۲۹۷ روز) است که نسبت به سال‌های قبل و بعد کاهش قابل توجهی دارد و تعداد روزهای با کیفیت هوا ناسالم (۶۰ روز) افزایش قابل توجهی داشته است.

در جدول ۳ خلاصه گزارش شرایط جوی و کیفیت هوا در سال ۱۳۹۲ خورشیدی درج شده است. از این جدول

سامانه‌های پرفسار در سطح زمین همراه با حرکات نزولی جو است که این امر نقش زیادی در افزایش غلظت گرد و خاک در سطح زمین دارد (عزمیان، ۱۳۸۶)، (جدول ۴). در دی ماه فشار هوا (میانگین ۱۰۲۸ میلی‌بار) بیش از دیگر ماه‌ها است و در مجموع کلیه عوامل آب و هوایی در دی ماه در تمرکز و تجمع گرد و خاک در سطح زمین و ایجاد شرایط بحرانی نقش قابل توجهی داشته‌اند.

را تشید می‌کند. وقوع وارونگی دما در این ماه نیز سبب افزایش غلظت گرد و خاک در لایه مجاور زمین می‌شود (عزمیان، ۱۳۸۶). بارش از جمله عوامل پالایش جو است که در دی ماه مقدار قابل توجهی (۱۵/۹ میلی‌متر) ندارد. باد با سرعت کمتر از ۳ متر بر ثانیه باد آرام محسوب شده و در پراکنش گرد و خاک نقش مؤثری ندارد و میانگین سرعت باد در همه ماه‌ها بین ۲ تا ۳ متر بر ثانیه بوده است. استقرار

جدول ۳- شرایط جوی و کیفیت هوای شهر اصفهان در سال ۱۳۹۲ خورشیدی (از بانک اطلاعات هواشناسی اصفهان)

ساختار گرد و خاک ماهواره ای	سمت و سرعت باد	فشار هوای بار	جمع بارش	بیشینه دما	کمینه دما	میانگین دید افقی	میانگین ماهانه PM _{2.5}	مقادیر بالای حد مجاز	ماه
EUMETSAT	درجه، متر بر ثانیه	میلی‌بار	میلی‌متر	سلسیوس	سلسیوس	متر	میکروگرم بر متر مربع	تعداد روز	یکما
۱-۱/۵	۲/۱۸۰	۱۰۱۱	۲۲/۸	۲۲/۷	۴/۹	۵۰۰۰	۴۱/۹	۲۰	فروردین
۰/۵	۲/۱۸۰	۱۰۰۹	۲۸/۸	۲۵/۱	۷/۵	۴۲۰۰	۴۶/۳	۲۳	اردیبهشت
۱-۱/۵	۳/۲۵۰	۱۰۰۰	۰	۳۴/۲	۱۳/۳	۴۵۰۰	۴۷/۲	۲۷	خرداد
۱-۱/۵	۳/۲۳۵	۹۹۵/۹	۰	۳۸/۵	۱۷/۵	۴۰۰۰	۵۹/۶	۳۱	تیر
۰/۵	۲/۱۹۳	۹۹۵/۶	۰	۳۸/۴	۱۸/۷	۴۷۰۰	۴۶/۹	۲۳	مرداد
۰/۵	۲/۲۴۰	۱۰۰۴	۰	۳۴/۹	۱۲/۸	۳۸۰۰	۵۰/۳	۲۸	شهریور
۰/۵	۲/۲۲۰	۱۰۱۱	۰	۲۸/۳	۶/۷	۴۲۰۰	۴۷/۸	۱۶	مهر
۰/۵	۲/۲۰۰	۱۰۱۹	۲۱	۱۹	۱/۸	۲۶۵۰	۵۶/۷	۱۷	آبان
۰/۵	۳/۱۶۰	۱۰۲۰	۳	۱۳/۹	-۱/۴	۴۳۰۰	۵۳/۹	۱۹	آذر
۰/۵	۲/۱۹۰	۱۰۲۸	۱۵/۹	۵/۴	-۷/۱	۱۷۳۰	۱۱۵/۱	۲۷	دی
۰/۵	۲/۱۶۰	۱۰۲۰	۱۰/۵	۱۰	-۴/۹	۳۰۰۰	۶۰/۵	۲۰	بهمن
۰/۵	۲/۱۷۰	۱۰۱۶	۷۶	۱۶/۹	۱/۲	۳۵۰۰	۳۶/۸	۸	اسفند

جدول ۴- شرایط جوی و مقادیر PM_{2.5} شهر اصفهان در روزهای بحرانی دی ماه سال ۱۳۹۲ (از بانک اطلاعات هواشناسی اصفهان)

سمت و سرعت باد	فشار هوای بار	جمع بارش	بیشینه دما	کمینه دما	دید افقی	PM _{2.5}	تاریخ میلادی	تاریخ خورشیدی
درجه/ متر بر ثانیه	میلی‌بار	میلی‌متر	سلسیوس	سلسیوس	متر	میکروگرم بر متر مکعب		
۳/۳۳۰	۱۰۳۶	۰	۹	-۱/۴	۴۰۰۰	۲۰۸	۲۰۱۳/۱۲/۲۵	۱۳۹۲/۱۰/۴
۲/۲۶۰	۱۰۳۴	۰	۱۰/۴	-۱۱	۵۰۰۰	۲۰۵	۲۰۱۳/۱۲/۲۶	۱۳۹۲/۱۰/۵
۳/۳۳۰	۱۰۳۲	۰	۱۰/۴	-۱۱	۴۰۰۰	۱۸۴	۲۰۱۳/۱۲/۲۷	۱۳۹۲/۱۰/۶
۳/۳۱۰	۱۰۳۱	۰	۱۲/۶	-۱۰/۴	۲۰۰۰	۲۳۸/۳	۲۰۱۳/۱۲/۲۸	۱۳۹۲/۱۰/۷
۳/۲۷۰	۱۰۳۳	۰	۹/۲	-۱۱/۴	۵۰۰۰	۱۴۰/۳	۲۰۱۳/۱۲/۲۹	۱۳۹۲/۱۰/۸

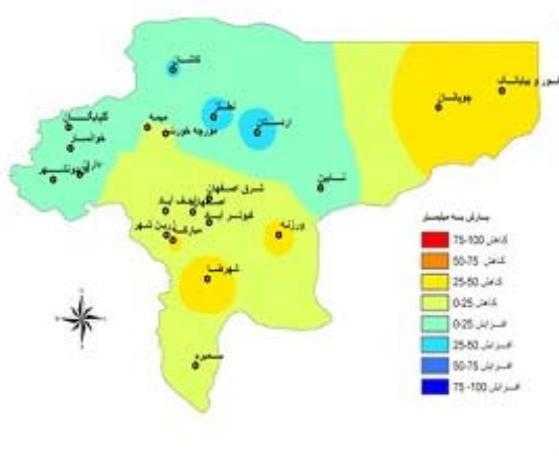
پایداری جو سبب تراکم این ذرات در لایه مرزی (جو نزدیک سطح زمین) می‌شود و بادهای آرام با سرعت کمتر از ۳ متر بر ثانیه قدرت جابه‌جایی این ذرات در جهت افقی و

در روزهای ۴-۸ دی ماه برودت شدید هوا سبب مصرف زیاد سوخت در منازل می‌شود که همین امر انتشار زیاد ذرات در جو را سبب می‌شود. استقرار سامانه جوی پرفسار و

از سطح خاک شد؛ به گونه‌ای که حتی با وزش بادهای با سرعت کم، ذرات از سطح خاک جدا شده و در مجاورت سطح زمین معلق می‌مانند یا توسط جریانات جوی به مناطق نزدیک منتقل می‌شوند. در این شاخص، علاوه بر داده‌های بارش، داده‌های تبخیر و تعرق که نقش مؤثری در تغییر شدت خشکسالی دارند نیز در نظر گرفته می‌شوند. در نتیجه شاخص واقعی‌تری از شدت خشکسالی ارایه می‌دهد.

گزارش شرایط بارش در سال ۱۳۹۲ خورشیدی

بارش سال زراعی از اول مهر سال ۱۳۹۲ آغاز شده و تا ۳۱ شهریور ۱۳۹۳ ادامه دارد و این بازه زمانی مجموع بارش ثبت شده در ایستگاه‌های هواشناسی را در برمی‌گیرد. شهر اصفهان و شهرهای اطراف آن در این محدوده زمانی بین ۱۶۰ تا ۱۳۱ میلی‌متر بارش دریافت کرده‌اند (شکل ۱۲). مقدار افزایش یا کاهش بارش در سال زراعی ۹۲-۹۳ خورشیدی نسبت به سال زراعی قبل (سال زراعی ۹۱-۹۲ خورشیدی) در استان اصفهان را نشان می‌دهد. دیده می‌شود که شهر اصفهان و شهرهای اطراف آن (مرکز تا جنوب استان) در این محدوده زمانی تا ۲۵ درصد کاهش بارش داشته‌اند که البته ورزنه و شهرضا و مبارکه تا ۵۰ درصد کاهش بارش هم گزارش کرده‌اند (شکل ۱۳).

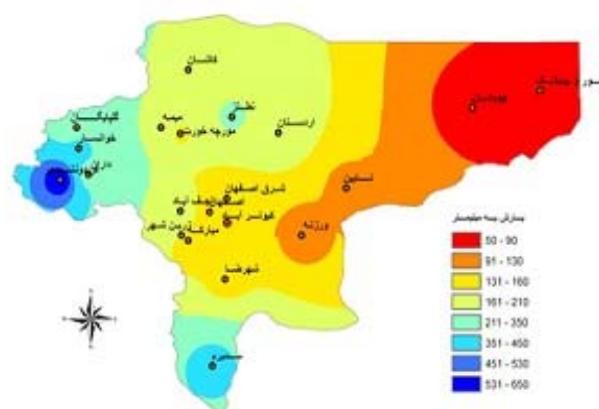


شکل ۱۳- درصد افزایش یا کاهش بارش سال زراعی ۱۳۹۲-۹۳ نسبت به سال گذشته (از هواشناسی استان اصفهان)

عمودی و تهویه طبیعی جو را ندارند. از طرفی برودت هوا سبب کاهش تحرک مولکول‌های هوا و انقباض مولکول‌های جو در مجاورت سطح زمین است (جدول ۴)، (عزیزان، ۱۳۸۶).

تأثیر خشکسالی بر مقادیر ذرات در استان اصفهان در سال ۱۳۹۲ خورشیدی

رونده شکل گیری خشکسالی به گونه‌ای است که در آغاز با تغییر متغیرهای جوی از جمله کاهش بارش، افزایش دما، افزایش تبخیر و تعرق همراه است. در این مرحله از خشکسالی به علت عدم تأمین آب مورد نیاز گیاه، تنش‌های آبی باعث کاهش بیوماس و عملکرد مؤلفه‌های کشاورزی شده و در نهایت به صورت اثرات محیطی ظاهر می‌شود که افزایش گرد و خاک معلق در هوا و توفان‌های خاک یکی از تبعات آن است (نظام زاده، ۱۳۹۱). بر اساس این شاخص، از سال ۱۳۸۰ خورشیدی به بعد کل کشور در طی ۱۵ سال با خشکسالی مواجه بوده و به ویژه در طی سال‌های ۱۳۹۱-۱۳۹۳ خشکسالی در حد بالا و بسیار بالا بوده است (مرکز خشکسالی و مدیریت بحران، ۱۳۹۴). این نکته سبب تبخیر آب‌های سطحی و خشک شدن لایه‌های سطحی خاک شد که به نوبه خود سبب کاهش سرعت آستانه خیزش ذرات



شکل ۱۲- پهنه‌بندی استان اصفهان بر اساس بارش سال زراعی ۱۳۹۲-۹۳ خورشیدی (از هواشناسی استان اصفهان)

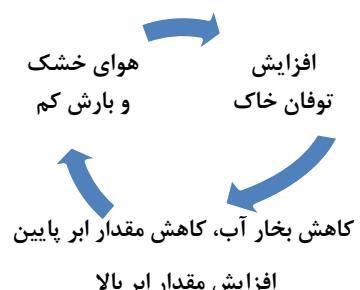
فروودگاه، دید افقی را در بسیاری روزها کاهش داده که مقایسه ارقام مندرج در جدول ۵ بیانگر این امر است. در شکل ۱۴ دیده می‌شود که افزایش غلظت گرد و خاک در جو سبب کاهش بخار آب و کاهش سازوکار تشکیل ابر پایین است. از طرفی ارتفاع ابر افزایش یافته و ابرهای بالا تشکیل می‌شوند که قابلیت بارش کمتری دارند.

جدول ۵- مقایسه دید افقی در شمالشرق و جنوبغرب شهر اصفهان

۲۰۰۶-۲۰۱۲

دید افقی	ایستگاه فروودگاه	ایستگاه ازن سنجی
زیر ۱ کیلومتر	تعداد روز ۱۷۶	تعداد روز ۷۵
زیر ۳ کیلومتر	۸۸۰	۱۴۷
زیر ۵ کیلومتر	۷۰۴	۲۸۵
زیر ۸ کیلومتر	۴۱۳	۶۴۲
بالای ۱۰ کیلومتر	۳۴۰	۲۳۸۶

بررسی اثرگذاری گرد و خاک بر پدیده‌های جوی
در این پژوهش به منظور بررسی اثرگذاری گرد و خاک بر پدیده‌های جوی نخست مقایسه کاهش دید ناشی از وجود گرد و خاک در هوای شهر اصفهان در دو ایستگاه ازن‌سنجی (واقع در جنوب غرب) و فروودگاه (واقع در شمال شرق) به عمل آمد. در این بازه زمانی وجود گرد و خاک در پیرامون



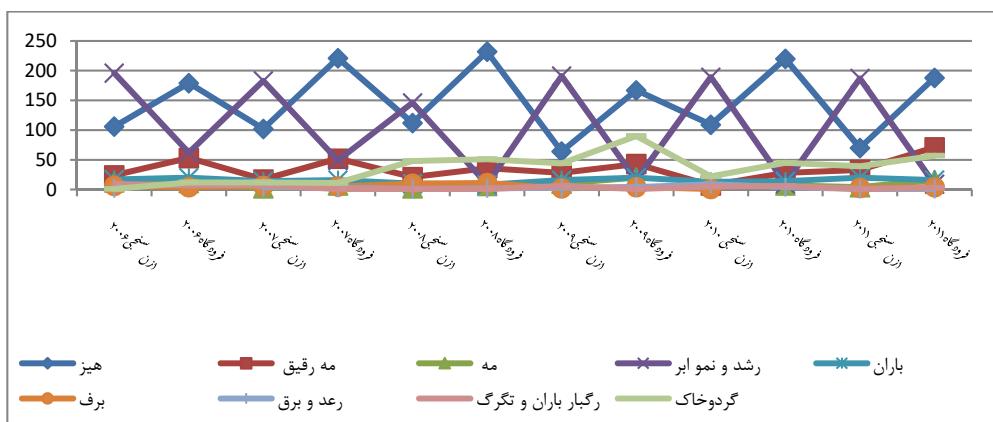
شکل ۱۴- روند افزایش گرد و خاک و کاهش بارش

گونه‌ای است که می‌تواند به عنوان هسته میان مه، باران و برف عمل کند. البته در خصوص رعد و برق و رگبار این فراوانی مشاهده نمی‌شود در حالی که تعداد روزهای ابری در ایستگاه ازن‌سنجی بسیار بالاتر از ایستگاه فروودگاه بوده است. لذا می‌توان نتیجه‌گیری کرد که ماهیت ذرات گرد و خاک موجود در جنوب غرب اصفهان به گونه‌ای است که قادر است به عنوان هسته میان ابر عمل کند و رشد و نمو ابر را افزایش دهد. در جدول ۶ مقایسه فرایندهای جوی سال ۱۳۹۲ خورشیدی ایستگاه فروودگاه با میانگین بلند مدت به عمل آمده است. دیده می‌شود که در سال ۱۳۹۲ خورشیدی تعداد روزهای بارشی (در ماههای دی، بهمن، اسفند، فروردین، اردیبهشت و آبان) و تعداد روزهای یخبندان (در ماههای دی و بهمن) افزایش داشته و افزایش مقدار بارش نیز در ماههای اسفند، فروردین، اردیبهشت و آبان قابل توجه است.

در این بخش تأثیر این مقدار قابل توجه گرد و خاک بر تشکیل ابر و نوسانات بارش بررسی می‌شود. ذرات گرد و خاک به عنوان هسته میان در تشکیل قطرات مه، باران، برف و ابر مشارکت دارند (شکل ۱۴). دو ایستگاه ازن‌سنجی و فروودگاه در دو نقطه جداگانه از شهر اصفهان واقع شده‌اند که در مقیاس همدیدی یک سامانه جوی آنها را پوشش می‌دهد، لیکن از نظر توپوگرافی، پوشش خاک و گیاه، نوع کاربری زمین تفاوت زیادی دارند. ایستگاه فروودگاه در مجاورت کویر سکری واقع شده و همواره مقدار گرد و خاک آن بیشتر از ایستگاه ازن‌سنجی است. در سال‌های مختلف که ایستگاه فروودگاه پدیده توفان خاک و غبارمه فراوانی وقوع بسیار بیشتری نسبت به ایستگاه ازن‌سنجی داشته است، فراوانی وقوع مه رقیق، مه، روزهای بارشی و برفی نیز بسیار بیشتر از ازن‌سنجی بوده است. بنابراین این فرضیه ایجاد می‌شود که ماهیت ذرات گرد و خاک موجود در شرق اصفهان به

جدول ۶- مقایسه فرآیندهای جوی سال ۱۳۹۲ خورشیدی در ایستگاه فرودگاه اصفهان با میانگین بلند مدت

سال ۱۳۹۲- ایستگاه فرودگاه					میانگین بلند مدت - ایستگاه فرودگاه		
فراسنج جوی (ماه)	دید افقی (متر)	بارش (میلی متر)	روز بارشی	روز یخیندان	بارش (میلی متر)	روز بارشی	روز یخیندان
ژانویه/ دی	۱۷۳۰	۱۵/۹	۸	۳۰	۱۵/۵	۶	۲۷
فوریه/ بهمن	۳۰۰۰	۱۰/۵	۵	۲۸	۱۱/۹	۲	۲۳
مارس/ اسفند	۳۵۰۰	۷۶	۷	۱۱	۲۱/۵	۲	۱۳
آوریل/ فروردین	۵۰۰۰	۲۲/۸	۵	۱	۱۴/۹	۲	۰
می/ اردیبهشت	۴۲۰۰	۲۸/۸	۸	۰	۶/۶	۰	۰
ژوئن/ خرداد	۴۵۰۰	۰	۰	۰	۱/۱	۰	۰
ژوئیه/ تیر	۴۰۰۰	۰	۰	۰	۱/۲	۰	۰
اوت/ مرداد	۴۷۰۰	۰	۰	۰	۰/۵۱	۰	۰
سپتامبر/ شهریور	۳۸۰۰	۰	۰	۰	۰/۲۵	۰	۰
اکتبر/ مهر	۴۲۰۰	۰	۰	۰	۳/۴	۲	۱
نوامبر/ آبان	۲۶۵۰	۲۱	۸	۱۰	۱۲/۷	۲	۱۴
دسامبر/ آذر	۴۳۰۰	۳	۳	۱۷	۱۸/۶	۳	۲۵



شکل ۱۵- اثرگذاری گرد و خاک بر فرآونی وقوع پدیده‌های جوی در طول دوره آماری - مقایسه ایستگاه فرودگاه اصفهان و ازن‌سنجدی

بحث و نتیجه‌گیری

بررسی‌ها نشان می‌دهد که گرد و خاک ورودی به استان اصفهان گچه از نظر تعدد وقوع به مراتب کمتر از گرد و خاک‌های داخلی است اما به واسطه حجم زیاد انتقال گرد و خاک در ارتفاع بالاتر از سطح زمین، بخش عمده‌ای از کشور را تحت تأثیر قرار می‌دهند. به عبارت دیگر در این بازه زمانی توفان‌های محلی کاهش یافته و توفان‌های فرامرزی افزایش یافته است. از طرفی وقوع توفان گرد و خاک متأثر از

با این فرض که حضور گرد و خاک می‌تواند بر فرآیندهای تشکیل مه، مه رقیق، رشد و نمو ابر، باران، برف، رعد و برق، رگبار باران و برف اثرگذار باشد مقایسه فرآونی وقوع این پدیده‌ها در طی دوره آماری ۲۰۰۶-۲۰۱۲ میلادی بین ایستگاه فرودگاه و ازن‌سنجدی به عمل آمد. در شکل ۱۵ دیده می‌شود که افزایش مقدار گرد و خاک در جو سبب فرآونی وقوع مه، باران و برف شده در صورتی که رشد و نمو ابر را کاهش داده است.

ذرات گرد و خاک به مقدار زیاد در جو سبب کاهش اندازه قطرک‌های ابر و تضعیف فرآیند تشکیل ابر است. ماهیت گرد و خاک موجود در هوای شمال شرق اصفهان در ممانعت از تشکیل ابر و افزایش وقوع مه، بارش‌های رگباری و برف تأثیر داشته است.

پیشنهادها

نبوغ راهبرد مناسب برای مقابله با بیابان‌زایی و رهاسازی زمین‌های کشاورزی از دیگر عوامل تشدید گردد خاک است. توسعه سکونت‌گاهی، توسعه صنعت، بهره‌برداری بی‌رویه از منابع آبی، جابه‌جایی منابع آب و طرح‌های انتقال آب استان نیز سبب تشدید پدیده گرد و خاک بوده است.

پایش منظم پدیده گرد و خاک، اطلاعات صحیحی در خصوص روند تغییرات این پدیده فراهم می‌کند و این امکان را برای سیاستگذاران فراهم می‌آورد که تأثیر عوامل مختلف بر آن را به حداقل برسانند. لذا استقرار ایستگاه‌های سنجش و تحلیل گردو غبار با پراکنش مناسب در کلیه نقاط استان ضروری است.

منابع

۱- محمدی‌نژاد، ش.، ۱۳۹۰، ارزیابی روش‌های سنجش از دور در تجزیه و تحلیل مکانی- زمانی پدیده ریز گرد و ریسک آن، پایان‌نامه کارشناسی ارشد سنجش از دور و سیستم اطلاعات جغرافیایی.

۲- زراسوندی. ع.، ۱۳۹۲، ترکیب و منشاء زمین‌شیمیایی توفان‌های گرد و خاک در استان خوزستان: تأکیدی بر شاخص‌های زمین زیست محیطی.

۳- زنگنه. م، ۱۳۹۳، آب و هواشناسی توفان‌های گرد و خاک در ایران، دو فصلنامه آب و هواشناسی کاربردی، شماره ۱، پاییز و زمستان، صص. ۱-۱۲.

۴- خزائی. م، ۱۳۹۴، شرایط خشکسالی و گرد و خاک در فصل بهار، فصل‌نامه زمستان زاگرس، هواشناسی استان کرمانشاه، شماره ۳۳، ص. ۱۲.

۵- صفائی قهنویه و همکاران، ۱۳۹۲، مکانیزم انتشار گرد و خاک، اولین کنگره بین‌المللی پدیده گرد و خاک و مقابله با آثار زیانبار آن، صص. ۱۲۹۸-۱۲۸۹.

عوامل طبیعی و انسان ساخت است که بخش انسانی آن نوعی واکنش به تغییر پوشش و کاربری اراضی است؛ در شرق اصفهان افزایش توفان‌های محلی از تبعات این امر است. در سال‌های اخیر فراوانی وقوع توفان گرد و خاک در استان اصفهان معضلات محیط زیستی بسیاری را به همراه داشته است. افزایش گرد و خاک در مناطق شهری و روستایی

استان ناشی از سه عامل است: قرارگیری منطقه در شرایط خشک و نیمه بیابانی و همسایگی با مناطق وسیع بیابانی، کاهش پوشش گیاهی، کاهش رطوبت سطحی خاک. فصل بحرانی گرد و خاک در استان از اواسط بهار تا اوخر تابستان است (حسین‌آبادی، ۱۳۹۳). در حاشیه بیابان‌ها و کویرها استان اصفهان به دلیل از دست رفت رطوبت خاک، تضعیف پوشش گیاهی و تخریب ساختار سطحی خاک، احتمال خیزش خاک از لایه سطحی زمین با وزش بادی با آستانه کمتر از ۵ متر بر ثانیه وجود دارد. خشک شدن تالاب‌ها در کشور عراق، خشکسالی‌های ۱۵ سال اخیر و تداوم آن، وقوع جنگ‌های متواتی در منطقه، مدیریت نامناسب منابع کشور عراق، احداث سدهای زیاد در منطقه و توسعه ساختارهایی که نیازهای آبی زیاد دارند، از جمله عوامل تشدید گرد و خاک در استان است. در استان اصفهان، کانون‌های عnde گرد و خاک در بخش‌های غربی تالاب گاوخونی واقع شده‌اند که افزایش تبخیر از بستر تالاب به دلیل گرم شدن هوا سبب شور شدن اراضی منطقه و بیابان‌زایی شده است. شرق شهر اصفهان بیشتر در گیر گرد و خاک محلی است که وجود عرصه‌های بیابانی، برخی کاربری‌های شهری از جمله وجود کارخانه‌های تولید گچ و آجر به روش سنتی از جمله عوامل ایجاد این پدیده است (گزارش مسئله‌شناسی راهبردی توسعه استان اصفهان، ۱۳۹۵).

نتایج پژوهش

بررسی‌ها بیانگر کاهش باران ریزه و بارش سبک، در مقابل افزایش وقوع بارش‌های سنگین در شهر اصفهان است. حضور ذرات گرد و خاک سبب کاهش تشکیل ابرهای پوششی (منجر به بارش سبک و مداوم) و تقویت ابرهای همرفتی (منجر به بارش سنگین رگباری) هستند. حضور

- 16- Guo, Z., Z. Li, J. Farquhar, A. J. Kaufman, N. Wu, C. Li, R. R. Dickerson & P. Wang, 2010, Identification of sources and formation processes of atmospheric sulfate by sulfur isotope and scanning electron microscope measurements, *J. Geophys. Res.*, 115, D00K07, doi:10.1029/2009JD012893.
- 17- Han, Y., X. Dai, X. Fang, Y. Chen & F. Kang, 2008, Dust aerosols: A possible accelerant for an increasingly arid climate in North China, *J. Arid crystals, Atmos. Res.*, 41(1), pp. 81–88.
- 18- Hsu, S. C., S. Liu, R. Arimoto, T. Liu, Y. Huang, F. Tsai, F. Lin & S. Kao, 2009, Dust deposition to the East China Sea and its biogeochemical implications, *J. Geophys. Res.*, 114, D15304, doi:10.1029/2008JD011223.
- 19- Huang, J. F., C. Zhang & J. M. Prospero, 2009b, Large-scale variability of aerosol and precipitation in the West African Monsoon, *Environ. Res. Lett.*, 4, 015,006, doi:10.1088/1748-9326/4/1/015006.
- 20- Huang, J. P., B. Lin, P. Minnis, T. Wang, X. Wang, Y. Hu, Y. Yi & J. K. Ayers, 2006b, Satellite-based assessment of possible dust aerosols semi-direct effect on cloud water path over East Asia, *Geophys. Res. Lett.*, 33, L19802, doi:10.1029/2006GL026561.
- 21- Huang, J. P., Y. Wang, T. Wang & Y. Yi, 2006c, Dusty cloud radiative forcing derived from satellite data for middle latitude region of East Asia, *Prog. Nat. Sci.*, 10, pp. 1084–1089.
- 22- Huang, K., G. Zhuang, J. Li, Q. Wang, Y. Sun, Y. Lin & J. S. Fu, 2010, Mixing of Asian dust with pollution aerosol and the transformation of aerosol components during the dust storm over China in spring 2007, *J. Geophys. Res.*, 115, D00K13, doi:10.1029/2009JD013145.
- 23- Huang, Z., J. Huang, J. Bi, G. Wang, W. Wang, Q. Fu, Z. Li, S. C. Tsay & J. Shi, 2010, Dust aerosol vertical structure measurements using three MPL lidars during 2008 China-U.S. joint dust field experiment, *J. Geophys. Res.*, 115, D00K15,
- 24- Intergovernmental Panel on Climate Change (IPCC), 2007, The Physical Science Basis, in Contribution of Working Group I to the Fourth Assessment Report of the Intergovernmental Panel on Climate Change, edited by S. Solomon et al., Cambridge Univ. Press, Cambridge, U. K. and New York.
- 25- O' Loingsigh, T., Mc Tainsh, G, H. Tews, E, K. Strong, C, L. Leys, J, F. Shinkfield, P. Tapper, N,J., 2014, The Dust Storm Index (DSI): A method for monitoring broad scale wind erosion using meteorological records. *Aeolian Research* 12(2014), pp. 29–40.
26. Squires, V. R., 2002b, Mitigating and preventing sand-dust storms: problems and prospects. In Yang
- ۶- لاله سیاه پیرانی، م. و م. سوری، ۱۳۹۲، تحلیل سینوپتیکی پدیده گرد و خاک در غرب و جنوب غرب ایران، اولین کنگره بین‌المللی پدیده گرد و خاک و مقابله با آثار زیانبار آن، صص. ۷۱۹-۷۲۸
- ۷- گوهردوست و همکاران، ۱۳۹۲، بررسی و تحلیل نقشه‌های سینوپتیکی اوج روزهای گرد و خاکی استان خوزستان، اولین کنگره بین‌المللی پدیده گرد و خاک و مقابله با آثار زیانبار آن، صص. ۷۰۹-۷۱۸
- ۸- اصغری پوده، ز. و همکاران، ۱۳۹۴، ارزیابی و پنهانی تغییرات مکانی-زمانی توفان‌های گرد و خاک خوزستان با استفاده از شاخص DSI، دومین همایش ملی تغییرات اقلیمی، مهندسی، توسعه پایدار کشاورزی و منابع طبیعی.
- ۹- عزیزان، و.، ۱۳۸۶، بررسی اثرات پارامترهای هواشناسی بر شاخص کیفیت هوا در شهر اصفهان، رساله دکتری دانشگاه اصفهان، صص. ۱۳۷-۱۴۰
- ۱۰- سجادی، ا.، ۱۳۹۲، اثرات زیست محیطی آلودگی‌ها، اولین کنفرانس ملی علوم مهندسی و محیط زیست و توسعه پایدار.
- ۱۱- نظام زاده، م.، ۱۳۹۱، شناسایی عوامل تأثیرگذار در توسعه شیوه‌های نوین آبیاری در بخش کشاورزی بخش جلگه شهرستان اصفهان، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه آزاد اسلامی واحد نجف آباد، ص. ۱۴.
- ۱۲- حسین‌آبادی، م.، ۱۳۹۳، بررسی اثرات فراسنج‌های آب و هوایی بر مقادیر ازن و تابش فرابنفش در استان اصفهان، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه صنعتی اصفهان، ص. ۴۱.
- ۱۳- گزارش مسئله‌شناسی راهبردی توسعه استان اصفهان، ۱۳۹۵، مرکز بررسی استراتژیک ریاست جمهوری، ص. ۲۰
- ۱۴- Technical Report, 2013, WMO, NO. 1121, Establishing a WMO Sand and Dust Storm Warning Advisoryand Assessment System Regional Node for West Asia: Current Capabilities and Needs.
- ۱۵- Guan, X., J. Huang, N. Guo, J. Bi & G. Wang, 2009, Variability of soil moisture and its relationship with surface albedo and soil thermalparameters over the Loess Plateau, *Adv. Atmos. Sci.*, 26(9): 692–700.

- 30- Tews, E. K., 1996, Wind Erosion Rates from Meteorological Records in Eastern Australia 1960–92, Unpublished Honours Dissertation, Griffith University, Queensland, Australia.
- 31- McTainsh, G. H, J. F. Leys, T. O'Loingsigh & C. L. Strong, 2011c, Wind erosion and land management in Australia during 1940–1949 and 2000–2009, Report prepared for the Australian Government Department of Sustainability, Environment, Water, Population and Communities on behalf of the State of the Environment, 2011 Committee, Canberra: DSEWPaC, pp. 45.
- 32- <http://www.esfahanmet.ir/>
- 33- <http://ndwmc.irimo.ir/>
- Youlin ,Victor Squires & Lu Qi(Eds.), Global Alarm: Dust and Sandstorms from the World's Drylands,(pp. 15-73). NewYork: United Nations
- 27- Squires, V. R., 2016a, Dust Particles and Aerosols: Impact on Biota “A Review” (Part I), Journal of Rangeland Science, 6(1): 82-91.
- 28- Leli, M., K. Naddafi, R. Nabizadeh, M. Yonesiyani & M. Mesdaghinia, 2009, Concentration of suspended particles and the (AQI) Central area of Tehran. Journal School of Public Health and Institute of Health Research, 7(1): 57-67.
- 29- Lamb, P. J., L. M. Leslie, R. Timmer & M. S. Speer, 2009, Multidecadal variability of Eastern Australian dust and Northern New Zealand sunshine: associations with Pacific climate system, *J. Geophys. Res., [Atmos.]* 114, D09106. <http://dx.doi.org/10.1029/2008JD011184>.