

اثرات ۲۰ ساله چوبکشی زمینی بر خصوصیات فیزیکی و هیدرولوژیکی خاک

ستار عزتی و اکبر نجفی^{*۱}

(تاریخ دریافت: ۱۳۸۹/۸/۲۴؛ تاریخ پذیرش: ۱۳۹۰/۳/۱)

چکیده

افزایش جرم مخصوص ظاهری و کاهش خلل و فرج و میزان نفوذپذیری آب در خاک مهم‌ترین تغییراتی است که حین عملیات چوبکشی زمینی توسط ماشین آلات بهره‌برداری ایجاد می‌شوند. مطالعه حاضر به بررسی تغییر در خصوصیات فیزیکی شامل جرم مخصوص ظاهری، رطوبت، تخلخل و خصوصیات هیدرولوژیکی شامل نفوذپذیری خاک در مسیرهای چوبکشی زمینی در یک بازه زمانی ۲۰ ساله پرداخته است. بدین منظور ۴ مسیر چوبکشی رها شده با خصوصیات مشابه از نظر شرایط خاکی، فیزیوگرافی، اقلیمی با سنین مختلف در جنگل‌های حوزه نکاء- ظالمروド در شرق مازندران انتخاب گردید. نتایج نشان داد که با گذشت بیست سال از چوبکشی زمینی آثار تردد ماشین آلات در ترافیک شدید هنوز پابرجاست. در تردد شدید جرم مخصوص ظاهری ۴۲ درصد بیشتر و تخلخل و نسبت پوکی خاک به ترتیب به اندازه ۴۷ و ۴۷ درصد کمتر از ناحیه شاهد بوده است. کمترین میزان نفوذپذیری خاک در ترافیک شدید در مسیر با سن ۵-۱ سال پس از چوبکشی زمینی ثبت گردید، بهطوری که در این تیمار ۱۸ دقیقه پس از شروع آزمایش میزان نفوذ آب به داخل خاک قابل اندازه‌گیری نبوده است. نتایج حاصله در هر مسیر اثبات کرد که با افزایش سن رها شدن خصوصیات فیزیکی و هیدرولوژیکی خاک تخریب شده به مرور زمان در مقایسه با ناحیه شاهد به ویژه در تردد کم تمایل به بازیابی دارند.

واژه‌های کلیدی: بازیابی خاک جنگل، تخلخل خاک، نفوذپذیری خاک، جرم مخصوص ظاهری، جنگل‌های نکاء- ظالمرود

۱. گروه جنگل‌داری، دانشگاه تربیت مدرس، نور

*: مسئول مکاتبات، پست الکترونیکی: a.najafi@modares.ac.ir

مقدمه

جنوب آمریکا برآورد کرد که برای بازیابی کامل نفوذپذیری در جاده‌های جنگلی قدیمی حدود ۴۰ سال زمان لازم است. در مسیرهای با شدت ترافیک کم بازیابی ویژگی‌های خاکی ناشی از تردد ماشین آلات چوبکشی سریع‌تر صورت می‌گیرد طوری که مکتاب و استارتسو (۲۶) در تحقیقات خود در آلبرتای کانادا به این نتیجه رسیدند که یک سال بعد از عملیات بهره‌برداری در میزان نفوذپذیری آب در خاک تغییرات معنی‌داری ایجاد شده بود. سرعت نفوذ آب به داخل کالبد خاک تحت تأثیر جرم مخصوص ذاتی خاک و درصد منافذ خاک به‌ویژه منافذ درشت خاک، وجود یا عدم لایه آلی و فعالیت موجودات خاکری می‌باشد (۱۸و۹)، بنابراین آگاهی از سرعت نفوذ آب به داخل خاک به منظور کاهش خطر فرسایش و حفاظت از خاک و تولید رسوب ناشی از رواناب سطحی به‌ویژه در نواحی کوهستانی در اثر اثر فعالیت چوبکشی زمینی در عرصه‌های جنگلی شمال کشور ضروری می‌باشد. در خصوص بررسی گسترش تخریب خاک در طی عملیات بهره‌برداری و مدت زمان مورد نیاز برای بازیابی آن تاکنون در کشور مطالعه‌ای صورت نگرفته است و در سطح دنیا مطالعات اندکی در این ارتباط گزارش شده است. بنابراین مطالعه جاضر به دنبال بررسی بازیابی خصوصیات فیزیکی خاک با تکیه بر نفوذپذیری آب در خاک در مسیرهای چوبکشی رها شده و معروفی مدل نفوذ در مسیرهای مذکور در جنگل‌های حوزه نکاء- ظالمروود در طی یک دوره بیست ساله پس از عملیات بهره‌برداری می‌باشد.

مواد و روش‌ها

منطقه مورد مطالعه

این تحقیق در جنگل‌های حوزه نکاء- ظالمروود واقع در ۵۵ کیلومتری شرق شهرستان ساری در بخش ۷، سری ۲ با طول جغرافیایی $5^{\circ}33'25''$ تا $5^{\circ}31'42''$ شرقی و عرض جغرافیایی $36^{\circ}21'13''$ تا $36^{\circ}21'15''$ شمالی در پارسل‌های ۶۸، ۷۲، ۷۳ و ۹۱ انجام گرفته است. تیپ کلی خاک مورد مطالعه رسی تا رسی- لومی، حداقل و حداقلتر عمق خاک $300-250$ میلی‌متر،

کشور ایران علی‌رغم وسعت زیاد در زمرة کشورهای کم جنگل دنیا قرار دارد. محدودیت سطح عرصه‌های جنگلی شمال کشور از یک سو و قابلیت ویژه و منحصر به فرد بودن این جنگل‌ها به لحاظ تنوع گونه‌های گیاهی از سوی دیگر، لزوم بهره‌برداری اصولی را به متولیان منابع طبیعی تأکید می‌کند (۲). عملیات بهره‌برداری جنگل در چند دهه اخیر در حال حرکت به سوی استفاده از ماشین آلات سنگین و پر قدرت برای قطع و خارج کردن محصولات چوبی از جنگل بوده است (۴) که تخریب اکوسیستم جنگل به عنوان اولین پیامد گریزناپذیر تردد این ماشین آلات خود نمایی می‌کند (۱۸). اولین پیامد تردد این ماشین آلات افزایش کوییدگی در لایه سطحی خاک می‌باشد (۱۱) که منجر به افزایش جرم مخصوص ظاهری (Soil bulk density) (۱۰) و تهویه (Air filled porosity) (۵) و نفوذپذیری آب (Soil infiltration rate) (۸ و ۱۲) شده که تغییر هیدرولیکی (Hydraulic conductivity) (۱۲ و ۸) شده که تغییر سیکل هیدرولوژی و در نهایت کاهش حاصل خیزی رویشگاه را در پی دارد (۱، ۲۰ و ۲۱).

سورد و فیسل (۲۹) نشان دادند که بازیابی جرم مخصوص ظاهری و زهکشی در عمق (۰-۸) سانتی‌متر خاک کوییده شده، توسط تردد ماشین آلات در خاک‌های با بافت لومی- شنی ممکن است به زمان ۵ تا ۱۵ ساله نیاز داشته باشد. یکی از عوامل بسیار مهم در میزان تخریب خاک تعداد تردددها در مسیر چوبکشی می‌باشد (۱۳، ۲۵ و ۲۶)، که تأثیر نامطلوبی را بر روی خاک مسیر چوبکشی دارد. مدیریت خاک‌های جنگلی کوییده شده در طی عملیات بهره‌برداری در حال حاضر بر روی کاهش اثرات بهره‌برداری و تسريع مدت زمان بازیابی آن در خاک‌های حساس به کوییدگی متتمرکز شده است (۲۷). بازیابی خصوصیات (شیمیایی، فیزیکی و بیولوژیکی) خاک یک فرآیند طولانی مدت می‌باشد (۱۶ و ۲۶). اما این تخریبات در طول زمان پدیده‌ای برگشت‌پذیر می‌باشند (۹). پری (۲۴) در جنگل‌های

آب در خاک در تیمارهای مورد نظر با استفاده از خط کش (با دقت میلی‌متر) و زمان نفوذ آب در خاک از طریق کرنومتر در سه تکرار انجام شد. در مجاورت هر پلات به فاصله ۳۰ تا ۵۰ متر از مسیر چوبکشی، در منطقه شاهد یک نمونه گرفته شد تا مقادیر اندازه‌گیری شده با نمونه شاهد مقایسه شود و روند بازیابی بررسی گردد (۱۴ و ۲۰). نمونه‌های خاک در کیسه‌های پلاستیکی گذاشته و بالاصله به آزمایشگاه خاکشناسی منتقل گردید در آزمایشگاه پس از اندازه‌گیری جرم مربوط نمونه‌ها، در داخل آون در دمای (۱۰۵°C) به مدت ۲۴ ساعت قرار داده شد، سپس نمونه‌ها دوباره توزین شدند تا میزان رطوبت و جرم خشک ظاهری نمونه‌ها به دست آید و براساس آن جرم مخصوص ظاهری خاک محاسبه گردید (۱۷، ۲۰، ۲۲، ۲۶، ۲۷ و ۳۴). حجم منافذ خاک نیز با استفاده از استاندارد (ATSM D854-00 - 75) محاسبه گردید به این صورت که حجم منافذ حقیقی برابر است با (۱- وزن مخصوص ظاهری به ثابت ۲/۶۵) بود. حجم منافذ درشت دانه نیز با کسر وزن خاک اشباع از وزن آب زکش شده از خاک در حالت طبیعی به حجم خاک خشک محاسبه شد. که در نهایت با داشتن این دو مقدار، سهم منافذ ریز دانه و سایر پارامترهای فیزیکی محاسبه گردید (۲۶ و ۲۴). داده‌های گردآوری شده در نرم افزار Excel وارد و به عنوان بانک اطلاعاتی ذخیره شدند. به منظور انجام آنالیز، پس از بررسی نرمال بودن گردیدند. با استفاده از آزمون کلموگراف- اسمیرونوف و همگنی داده‌ها با استفاده از آزمون لون و مقایسه داده‌ها با استفاده از آزمون چند دامنه‌ای Tukey، داده‌های مذکور با استفاده از روش تجزیه واریانس دو طرفه در محیط (SPSS 11.5& SASS) انجام شد.

نتایج

بافت خاک منطقه مورد مطالعه

نتایج بافت خاک برای تمام تیمارهای مسیر چوبکشی به تفکیک شدت ترافیک در طبیعت در جدول ۲ ارائه شده است. بافت

متوسط بارندگی سالانه براساس آمار ایستگاه هواشناسی واقع در روستای چلمردی ۱۱۲۵/۲ میلی‌متر، کمینه و بیشینه دما به ترتیب ۸ و ۱۶/۱ درجه سانتی‌گراد می‌باشد. با افزایش ارتفاع از سطح دریا بیشتر نزولات به صورت برف است (۳). گونه درختی غالب منطقه راش (Fagus orientalis Lipsky) است. خلاصه اطلاعات محل‌های نمونه‌گیری در جدول ۱ ارائه شده است.

طرح تحقیق

به منظور مطالعه بررسی روند بازیابی خواص فیزیکی خاک با تکیه بر خصوصیات هیدرولوژیک خاک، ۴ مسیر چوبکشی رها شده با فواصل سنی ۵ سال از زمان چوبکشی انتخاب شدند و خصوصیات فیزیکی خاک شامل جرم مخصوص ظاهری و نفوذپذیری خاک در هریک از این مسیرها اندازه‌گیری گردید. این مطالعه در قالب آزمایش فاکتوریل طرح پایه بلوک کامل تصادفی با دو فاکتور شدت ترافیک در سه سطح (کم، متوجه و زیاد) و سن مسیر چوبکشی در چهار کلاسه (۵-۵، ۱۰-۱۵ و ۱۵-۲۰ سال) انجام گرفته است. در هر یک از مسیرهای چوبکشی براساس فاصله از دپو، سه شدت تردد جدا شد (۱۰ و ۲۱ و ۲۶). در هر کلاسه ترافیک پنج قطعه نمونه با طول ۱۰ و عرض ۴ متر (عرض مسیر) پیاده شد که ۳ قطعه نمونه به طور تصادفی از آن انتخاب شد (۲۲). برای تعیین بافت خاک از هر پلات یک نمونه برداشت شد. در هر قطعه نمونه ۵ خط اندازه‌گیری با فاصله ۲ متر از هم جدا شد که ۳ خط به طور تصادفی برداشت شد. بر روی هر خط سه محل برای نمونه‌گیری در نظر گرفته شد. طوری که یک نمونه در مرکز شیار سمت راست، سمت چپ و نمونه دیگر در وسط دو شیار گرفته شد. نمونه‌برداری برای تعیین جرم مخصوص ظاهری خشک خاک با استفاده از سیلندرهای فلزی با قطر داخلی ۵ و طول ۱۰ سانتی‌متر خاک به دلیل تأثیرپذیری زیاد این افق از عملیات چوبکشی انجام شد (۲۳). خصوصیات هیدرولوژیکی خاک نیز با استفاده از استوانه‌های مضاعف مطابق استاندارد (ATSM D-3385 - 75) اندازه‌گیری شد (۲۸ و ۲۹). میزان نفوذ

جدول ۱. خلاصه مشخصات منطقه مورد مطالعه

شماره پارسل	سن مسیر چوبکشی (سال)	طول مسیر چوبکشی (متر)	دامنه ارتفاعی (متر)
۹۱	۰-۵	۷۵۰	۱۴۵۰-۱۵۰۰
۶۸	۵-۱۰	۱۲۰	۱۴۷۵-۱۵۰۰
۷۳	۱۰-۱۵	۱۳۰	۱۴۰۷-۱۴۷۰
۷۲	۱۵-۲۰	۱۰۰	۱۴۰۳-۱۴۱۹

جدول ۲. بافت خاک تیمارهای مسیر چوبکشی در لایه ۱۰۰-۰ میلی‌متری خاک

مسیر چوبکشی (سال)	شاهد	ترافیک کم	ترافیک متوسط	ترافیک شدید	محل نمونه گیری
۰-۵	رسی	رسی-لومی	رسی-لومی	رسی-سیلتی	رسی-لومی
۵-۱۰	رسی	رسی-لومی	رسی	رسی	رسی
۱۰-۱۵	رسی	رسی-لومی	رسی-لومی	رسی	رسی-لومی
۱۵-۲۰	رسی	رسی-لومی	رسی-لومی	سیلت-رسی	سیلت-رسی-لومی

است (جدول ۳). به منظور بررسی دقیق‌تر اثرات بهره‌برداری بر روی اندازه منافذ خاک، به دو بخش منافذ ریز و درشت تقسیم گردید و نتایج آن در جدول ۳ ارائه شده است. بررسی دقیق‌تر جدول ۳ نشان می‌دهد. کمترین و بیشترین درصد کاهش منافذ درشت در ناحیه مورد مطالعه مربوط به ترافیک کم مسیر ۱۵-۱۰ سال، تردد شدید مسیر ۱۵-۲۰ سال ۱۸/۴ و ۲۲/۸ درصد به‌ترتیب در مقایسه با ناحیه شاهد بوده است. نتایج حاصله از تغییرات رطوبت جرمی و رطوبت حجمی در جدول ۳ نشان داد که با افزایش درجه ترافیک، به درصد رطوبت جرمی و رطوبت حجمی خاک افزوده شده است. نتایج حاصله از نسبت پوکی نیز نشان داد که با افزایش شدت ترافیک از نسبت پوکی خاک کاسته شده، طوری که کمترین نسبت پوکی در ترافیک متوسط و شدید و بیشترین آن در ترافیک کم بعد از ناحیه شاهد مشاهده شده است (جدول ۳). درصد رطوبت اشباع خاک در هر مسیر چوبکشی نیز نشان داد که در تمام مسیرهای چوبکشی به استثنای مسیر ۱-۵ سال، در ترافیک متوسط و شدید خاک رطوبت اشباع بیشتری را به نسبت تردد کم داشته است.

خاک تیمارهای مورد مطالعه به صورت رسی تا رسی-لومی بوده است.

خصوصیات فیزیکی

خصوصیات فیزیکی خاک در مسیرهای چوبکشی به‌ترتیب سال انجام عملیات بهره‌برداری در جدول ۳ ارائه شده است. تجزیه و تحلیل داده‌های مربوط به جرم مخصوص ظاهری نشان داد که با افزایش شدت ترافیک، جرم مخصوص ظاهری خاک افزایش پیدا کرده است. به‌طوری‌که بیشترین افزایش جرم مخصوص در ترافیک شدید بوده است. درصد افزایش جرم مخصوص ظاهری در ترافیک شدید ۴ مسیر چوبکشی به‌ترتیب ۴۲/۱۲، ۴/۴۳، ۵/۳۵، ۴/۴۲ درصد می‌باشد (جدول ۳). به موازات افزایش جرم مخصوص ظاهری، مقایسه داده‌های مجموع تخلخل خاک نشان داد که بیشترین کاهش آن در ترافیک شدید بوده است. درصد کاهش مجموع تخلخل خاک در ترافیک شدید در ۴ مسیر چوبکشی به‌ترتیب سال رها شدن در طبیعت ۲۴/۶، ۲/۸، ۱۹/۱۸، ۳/۴ درصد در مقایسه با ناحیه شاهد بوده

جدول ۳. خصوصیات فیزیکی اندازه‌گیری شده در خاک در تیمارهای مورد مطالعه به تفکیک سن رها شدن در مسیرهای چوبکشی

نسبت پوکی	رطوبت اشباع به درصد	تفکیک تخلخل خاک				مجموع تخلخل خاک به درصد	وزن مخصوص ظاهری خشک خاک gr cm ⁻³	رطوبت جرمی به درصد	رطوبت جرمی به درصد	شدت ترافیک					
		تخلخل		تخلخل تهویه‌ای	خلخل ریز										
		به درصد < 30 cm	به درصد > 30 cm												
۱/۶	۱۵	۹/۵ ^{a,b}	۵۳/۷ ^a	۶۱/۹ ^a	۰/۹ ^c	۱۹ ^b	۱۹/۶ ^b	شاهد							
۱/۰	۲۴/۲	۱۳/۴ ^a	۴۱/۱ ^b	۵۰/۰ ^{a,b}	۱/۱ ^b	۳۱/۲ ^a	۲۷/۶ ^a	کم	۱-۵						
۱/۰	۱۸/۹	۹/۸ ^{ab}	۴۲/۰ ^b	۵۰/۲ ^{bc}	۱/۳ ^{ab}	۲۶/۷ ^a	۲۰/۳ ^{ab}	متوسط							
۱/۰	۲۰/۴	۹/۸ ^{ab}	۳۸/۲ ^{bc}	۵۰/۵ ^c	۱/۳ ^a	۲۶/۵ ^a	۲۰/۳ ^{ab}	شدید							
۱/۹	۲۷/۳	۱۷/۸ ^{ab}	۴۷/۷ ^a	۶۶/۳ ^a	۰/۹ ^b	۳۳/۷ ^c	۳۶/۶ ^a	شاهد							
۱/۵	۲۸/۲	۱۷/۰ ^{ab}	۴۳/۴ ^{ab}	۶۰/۸ ^a	۱/۰ ^b	۳۶/۵ ^{bc}	۳۵/۱ ^a	کم	۱۰-۵						
۱/۱	۳۰/۳	۱۸/۷ ^a	۳۷/۵ ^b	۵۴/۱ ^b	۱/۲ ^a	۴۱/۰ ^{ab}	۳۳/۶ ^{ab}	متوسط							
۱/۱	۳۲/۳	۱۴/۶ ^{ab}	۳۶/۲ ^c	۵۳/۳ ^b	۱/۳ ^a	۴۷/۲ ^a	۳۵/۸ ^a	شدید							
۱/۳	۲۰/۳	۱۱/۸ ^b	۴۵/۸ ^a	۵۶/۴ ^a	۱/۱ ^b	۲۶/۹ ^b	۲۴/۰ ^b	شاهد							
۱/۰	۲۲/۳	۱۳/۷ ^b	۳۹/۰ ^b	۵۰/۶ ^b	۱/۱ ^a	۳۰/۳ ^b	۲۳/۱ ^b	کم	۱۰-۱۵						
۱/۰	۳۴/۱	۱۷/۵ ^a	۳۳/۸ ^{bc}	۵۱/۷ ^b	۱/۲ ^a	۴۶/۲ ^a	۳۶/۱ ^a	متوسط							
۱/۲	۳۱/۴	۱۳/۸ ^{ab}	۳۷/۳ ^{bc}	۵۴/۹ ^b	۱/۲ ^a	۴۴/۳ ^a	۳۵/۲ ^a	شدید							
۱/۶	۱۹/۳	۱۲/۰ ^{ab}	۵۰/۵ ^a	۶۲/۶ ^a	۱/۰ ^c	۲۴/۶ ^b	۲۴/۹ ^{ab}	شاهد							
۱/۰	۲۱/۶	۱۱/۴ ^{ab}	۴۱/۲ ^{ab}	۵۱/۷ ^b	۱/۲ ^b	۲۹/۴ ^a	۲۲/۵ ^{ab}	کم	۱۵-۲۰						
۱/۰	۲۲/۸	۱۱/۷ ^{ab}	۳۹/۵ ^b	۵۱/۰ ^{bc}	۱/۳ ^{ab}	۳۱/۱ ^a	۲۴/۱ ^{ab}	متوسط							
۰/۹	۲۷/۷	۱۳/۰ ^a	۳۳/۹ ^c	۴۷/۲ ^c	۱/۴ ^a	۳۷/۸ ^a	۲۶/۸ ^a	شدید							

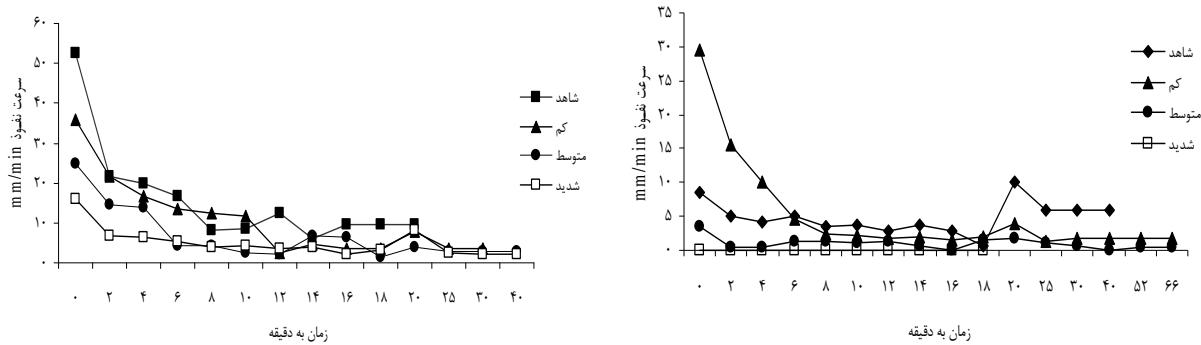
تردد کم به شدید کاسته شده که شدیدترین آن در مسیر ۱-۵

سال مشاهده شد. طوری که ۱۸ دقیقه پس از شروع آزمایش سطح آب سیلندر داخلی قادر تغییرات قابل اندازه‌گیری بوده است و یا به عبارتی قادر نفوذ معنی دار بوده است (شکل ۱). روند بازیابی نفوذپذیری در ترافیک کم در تمام مسیرهای چوبکشی به استثنای مسیر ۱۵-۲۰ سال، سریع تر از دو ترافیک متوسط و شدید بوده است (شکل ۱).

از لحظه نفوذ لحظه‌ای و نهایی بیشترین سرعت به ترتیب مربوط به مسیرهای ۲۰-۱۵ سال و مسیر ۱۰-۱۵ سال بوده است. (شکل ۲). مقادیر مربوط به نفوذ تجمعی و سایر پارامترهای مربوط به آن به تفکیک سال رها شدن پس از عملیات بهره‌برداری در جدول ۴ نشان داده شده است حداکثر

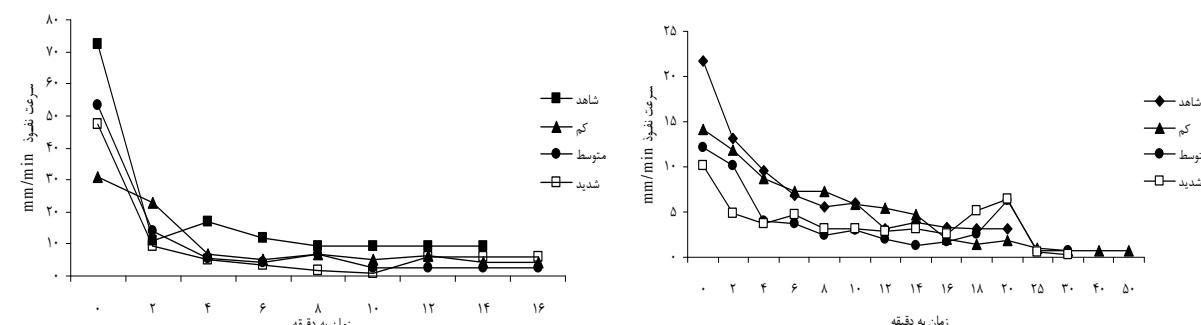
نفوذپذیری

نتایج اندازه‌گیری نفوذپذیری عمقی آب در تیمارهای مختلف مسیر چوبکشی در مقایسه با ناحیه شاهد در شکل ۱ ارائه شده است. شکل ۱ نشان می‌دهد که در سه کلاسه ترافیک، نفوذ لحظه‌ای به سرعت کاهش پیدا کرده است میزان کاهش در تردد کم سریع تر از سایر تیمارها بوده است. روند تغییرات نفوذ آب در خاک در تمام تیمارهای مسیر چوبکشی از یک الگوی مشابه پیروی کرده است. الگوی روند عبارت بود از: یک کاهش سریع در نفوذ لحظه‌ای، حرکت تقریباً افقی سپس افزایش نفوذ و به دنبال آن کاهش نفوذپذیری تا رسیدن به نفوذ نهایی و تشییت کلی نفوذ (شکل ۱). بررسی جریان نفوذ در شدت ترافیک‌های مختلف در کل دوره بیست ساله نشان داد که سرعت نفوذ از

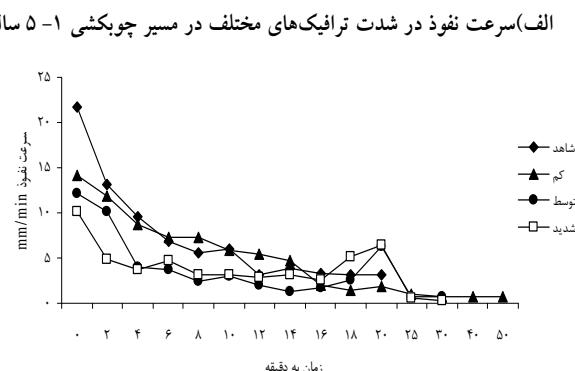


الف) سرعت نفوذ در شدت ترافیک‌های مختلف در مسیر چوبکشی ۱۰-۵ سال

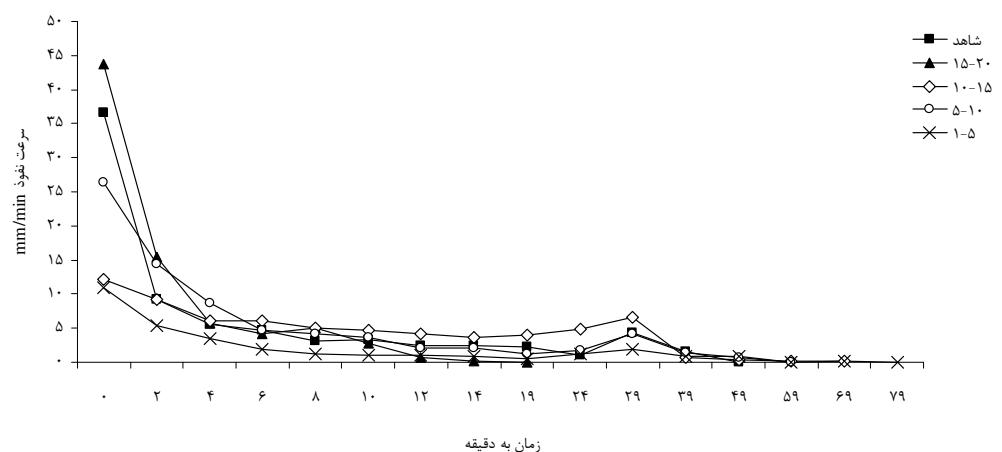
ب) سرعت نفوذ در شدت ترافیک‌های مختلف در مسیر چوبکشی ۵-۵ سال



ج) سرعت نفوذ در شدت ترافیک‌های مختلف در مسیر چوبکشی ۱۵-۱۵ سال



د) سرعت نفوذ در شدت ترافیک‌های مختلف در مسیر چوبکشی ۲۰-۲۰ سال



شکل ۲. مقایسه سرعت نفوذ در مسیرهای چوبکشی بیست سال پس از چوبکشی زمینی

مسیر ۱-۵ سال تا ۵/۴۸ میلی‌متر در ترافیک کم مسیر ۵-۱۰ سال مشاهده شد. متوسط نرخ کاهش نفوذ (رابطه ۲) در منطقه مورد مطالعه بسته به ترددات مختلف متغیر بوده که نتایج آن در جدول ۴ ارائه شده است.

سرعت نفوذ، در تمام مسیرهای چوبکشی در ترافیک کم به استثنای مسیر ۱-۵ و مسیر ۱۵-۲۰ سال بوده است (جدول ۴). متوسط سرعت نفوذ (رابطه ۱) در ناحیه مورد مطالعه دارای دامنه صفر میلی‌متر (فاقد نفوذ) در ترافیک شدید

جدول ۴. پارامترهای نفوذ در هریک از مسیرهای چوبکشی به ترتیب سن رها شدن در طبیعت

تیمارهای مورد مطالعه	نفوذ تجمعی به میلیمتر	حداکثر سرعت نفوذ mm min^{-1}	متوسط سرعت نفوذ mm min^{-1}	زمان تا لحظه تشییت نفوذ به دقیقه	شیب کاهش نفوذ mm min^{-2}
مسیر چوبکشی ۱-۵ سال					
شاهد	۶۲/۰	۱۰/۰	۲/۰	۴۰/۰	۰/۲۸
ترافیک کم	۸۰/۵	۱۰/۰	۲/۶	۶۶/۰	۰/۹۳
ترافیک متوسط	۴۷/۲	۲۹/۵	۰/۰	۶۶/۰	۰/۰۸۷
ترافیک شدید	۰۰/۰	۰۰/۰	۰۰/۰	۱۸/۰	۰۰/۰
مسیر چوبکشی ۵-۱۰ سال					
شاهد	۱۰۵/۵	۵۲/۵	۸/۶۰	۲۵/۰	۲/۳۲
ترافیک کم	۱۳۷/۱	۳۶/۰	۵/۴	۳۰/۰	۱/۳۳
ترافیک متوسط	۸۷/۷	۲۴/۷	۳/۵	۴۰/۰	۰/۹۳
ترافیک شدید	۶۷/۹	۱۶/۰	۱/۹۴	۴۰/۰	۰/۴
مسیر چوبکشی ۱۰-۱۵ سال					
شاهد	۷۹/۵	۲۱/۷	۳/۱	۲۳/۰	۰/۹۴
ترافیک کم	۷۳/۶	۱۴/۱	۳/۴	۵۰/۰	۰/۲۷
ترافیک متوسط	۵۰/۰	۱۲/۰	۲/۰	۳۰/۰	۰/۴۵
ترافیک شدید	۵۰/۷	۱۰/۱	۱/۸	۳۰/۰	۰/۳۶
مسیر چوبکشی ۱۵-۲۰ سال					
شاهد	۱۵۰/۶	۷۲/۴	۹/۴	۱۴/۰	۴/۵
ترافیک کم	۸۷/۸	۳۰/۸	۴/۸	۱۶/۰	۱/۴
ترافیک متوسط	۸۶/۲	۵۳/۳	۵/۳	۱۶/۰	۳/۶
ترافیک شدید	۷۴/۱	۴۷/۵	۴/۱	۱۴/۰	۲/۹

و حداقل سرعت نفوذ (میلی‌متر بر دقیقه) و T کل مدت زمان اندازه‌گیری نفوذ (بر حسب دقیقه) است. به منظور بررسی کامل سرعت نفوذ لحظه‌ای در مسیرهای چوبکشی با استفاده از میانگین نفوذ در تیمارهای مختلف اقدام به تهیه معادله مربوط به نفوذ لحظه‌ای آب در خاک در هر یک از مسیرها به شرح زیر گردید (روابط ۳).

$$I_{(1-5) \text{ yr}} = 4/3t^{-1/28}$$

$$I_{(5-10) \text{ yr}} = 25/3t^{-1/22}$$

$$I_{(10-15) \text{ yr}} = 29t^{-1/28}$$

$$I_{(15-20) \text{ yr}} = 5/9t^{-0/64}$$

در معادلات بالا I نفوذ لحظه‌ای بر حسب میلی‌متر به دقیقه و t زمان نفوذ آب در خاک بر حسب دقیقه است.

$$\bar{I} = \frac{CF}{T} \quad [1]$$

در این رابطه \bar{I} متوسط سرعت نفوذ (میلی‌متر بر دقیقه)، CF مقدار نفوذ تجمعی در کل مدت زمان اندازه‌گیری نفوذ (میلی‌متر بر دقیقه) و T کل زمان اندازه‌گیری (بر حسب دقیقه) است. پارامتر متوسط شیب کاهش سرعت نفوذ در تبیین اثرات آب با سطوح مختلف شدت ترافیکی و درجه کوییدگی خاک بر روند تغییرات سرعت نفوذ، حائز اهمیت بوده که با توجه به این نکته این پارامتر با استفاده از رابطه ۲ مورد محاسبه قرار گرفت.

$$I_r = \frac{I_{\max} - I_{\min}}{T} \quad [2]$$

در این رابطه I_r متوسط نرخ تغییرات نفوذ نسبت به زمان (میلی‌متر بر محدوده دقیقه) I_{\max} و I_{\min} به ترتیب حداکثر

بحث و نتیجه‌گیری

بافت خاک

کاهش پیدا کرده است. هرچند که اختلاف معنی‌داری را با منطقه شاهد به استثنای مسیر ۵-۱۰ سال داشته است. این کاهش جرم مخصوص در تردد کم در مقایسه با ناحیه شاهد ممکن است به دلایلی از جمله کمتر بودن درجه کوبیدگی، بالا بودن رطوبت خاک حین عملیات بهره‌برداری، وجود لایه لاشبرگ روی خاک، درجه مخلوط شدن لایه سطحی خاک با ماده آلی، فعالیت ریشه دوانی گیاهان و فعالیت موجودات بوده باشد (۲۰، ۲۶ و ۳۲). روند بازیابی مجموع تخلخل خاک به مراتب سریع‌تر از جرم مخصوص ظاهری بوده است، طوری که در مسیر چوبکشی ۱-۵ و ۵-۱۰ سال در تردد کم اختلاف معنی‌داری را با ناحیه شاهد نداشته است.

در این پارسل، مسیر چوبکشی به صورت سکلانخی بوده است و شاید به دلیل کم عمق بودن خاک و تردد ماشین توانسته تأثیر خود را اعمال نکند. چنان‌که در این مسیر جرم مخصوص ظاهری، منافذ ریز و درشت خاک در تردد کم و متوسط فاقد اختلاف معنی‌دار با منطقه شاهد بوده است. در مسیر ۵-۱۰ سال جرم مخصوص ظاهری، رطوبت جرمی، منافذ ریز و درشت در تردد کم با ناحیه شاهد فاقد اختلاف معنی‌دار بوده است. این مطلب بیان‌گر این است که مجموع تخلخل در تردد کم به نسبت تردد شدید، مدت زمان کمتری را برای بازیابی خود نیاز دارد. این یافته با نتایج تحقیقات ویلپرت و اسچافر (۳۳) در مطالعه اثرات اکولوژیکی کوبیدگی در آلمان مطابقت دارد. آنها ابراز کردند که حداقل زمان برای بازیابی تهویه و تخلخل خاک در مسیرهای چوبکشی حداقل ۱۰ سال بوده است. عدم بازیابی جرم مخصوص و تخلخل خاک در تردد شدید در تمام مسیرهای چوبکشی، ممکن است ناشی از باقی ماندن کوبیدگی خاک، عدم ریشه دوانی گیاهان، فعالیت موجودات خاکزی، انبساط و انقباض رسهای، بالا بودن رطوبت خاک حین عملیات، شرایط اقلیمی و کوتاه بودن زمان مطالعه بوده باشد که با مطالعات (۶۰ و ۲۱) مطابقت دارد. منافذ ریز خاک در تمام کلاسه‌های ترافیک تقریباً توانسته‌اند بازیابی شوند اما تخلخل‌های درشت در مقایسه با ناحیه شاهد هنوز به حالت

نتایج دادهای مربوط به پراکنش ذرات خاک در تیمارهای مختلف در لایه ۰-۱۰۰ میلی‌متری عمق خاک پس از گذشت بیست سال از انجام عملیات چوبکشی نشان داد که بافت خاک به صورت رسی تا رسی-لومی بوده است. در ترافیک شدید در تمام مسیرهای چوبکشی به استثنای مسیر ۱-۵ سال بافت خاک به سمت رسی شدن متایل شده است. در تردد شدید مسیر ۱-۵ سال بافت خاک رسی-سیلتی بوده این در حالی است که بافت خاک در همین تیمار در مسیر ۲۰-۱۵ سال به سمت سیلتی-رسی-لومی متایل است که نشان از بازیابی کم تا متوسط ذرات خاک و درشت شدن خاکدانه‌های خاک در مقایسه با مسیر ۱-۵ سال است. این تغییر در ذرات بافت خاک ممکن است در ارتباط با مخلوط شدن خاک لایه سطحی با لایه‌های تحتانی در طی چوبکشی زمینی، بالا بودن رطوبت خاک حین عملیات و احتمالاً بکسباد چرخ‌ها ناشی از چوبکشی در خاک مرطوب باعث این تغییرات نسبت به سایر تیمارها شده است (۲۶). نتیجه این عمل باعث کاهش تخلخل کل بهویژه تخلخل‌های درشت و احتمالاً افزایش سهم تخلخل‌های ریز می‌گردد (جدول ۳).

خصوصیات فیزیکی خاک

بیست سال پس از عملیات چوبکشی زمینی جرم مخصوص ظاهری در ترافیک شدید نتوانسته به اندازه منطقه شاهد برسد و اختلاف معنی‌داری با منطقه شاهد دارد. طوری که میزان آن هنوز به اندازه ۴۲/۴ درصد بیشتر از ناحیه شاهد بوده است. بالا بودن جرم مخصوص ظاهری در ترافیک شدید در مقایسه با ناحیه شاهد توسط سایر نویسندهان (۱۲، ۱۳، ۲۳ و ۳۴) در مطالعات بازیابی خاک گزارش شده است. این موضوع نشان می‌دهد در جنگلهای هیرکانی تأثیر نامطلوب عملیات بهره‌برداری تا سال‌ها باقی می‌ماند. جرم مخصوص ظاهری در تردد کم در مقایسه با تردد متوسط و شدید به استثنای مسیر ۱۰-۱۵ سال

دلایلی از جمله پایین بودن رطوبت اولیه خاک، بالا بودن پتانسیل ماتریک در خاک، تشکیل هوای محبوس در اثر ورود آب به داخل خاک و هم‌چنین آزاد شدن هوا در اثر ورود به محیطی با دمای بیشتر در زیر خاک بوده باشد. به دلیل روبرو شدن با فشاری کمتر از فشار سطح زمین هوای موجود در آب به سهولت در داخل خاک آزاد گشته و با ایجاد منافذ ریز در داخل خاک کاهش سریع نفوذ لحظه‌ای را به دنبال دارد (۱۶). افزایش ناگهانی در سرعت نفوذ در ناحیه شاهد در مسیر ۵-۱۰ سال و تردد شدید مسیر ۱۰-۱۵ سال ممکن است متأثر از بافت خاک لایه‌های زیرین بوده باشد (۸). هر چند که در مطالعه حاضر نقش لایه‌های زیرین بررسی نشده است. بنابراین به طور قطع به یقین مطالعه حاضر نمی‌تواند این افزایش ناگهانی را دقیقاً توجیه کند. هنگامی که آب روی خاک قرار می‌گیرد لایه‌های سطحی ابتدا از آب اشباع شده و نفوذ بر اثر اختلاف پتانسیل ماتریک شروع می‌شود.

در ابتدا رطوبت در لایه‌های فوقانی خاک افزایش یافته و جبهه رطوبتی به سمت پایین جریان پیدا می‌کند (افزایش نیروی نقل) زمانی که سرعت نفوذ خاک به سمت نفوذ نهایی و ثابت شدن حرکت کرد جریان بیشتر به شکل پیستونی می‌باشد که این کاهش ممکن است به دلیل پراکندگی ذرات خاک به خصوص در صورت بالا بودن یون سدیم در ترکیب خاک، بسته شدن منافذ خاک به دلیل کوییدگی (۱۹) باشد. به دلیل تولید گاز (نیتروژن و متان) توسط باکتری‌ها در زیر لایه‌های کوییده شده و بستن منافذ خاک و ایجاد شرایط بی‌هوایی باعث ایجاد مانع در مقابل نفوذپذیری خاک می‌گردد (۸). کوییدگی در زمان بالا بودن رطوبت خاک باعث ایجاد محدودیت در تخلخل‌های درشت دانه و کاهش زمان ترافیک‌پذیری خاک به دلیل تحمیل بار بیش از حد ظرفیت باربری خاک و قطع ساختارهای زهکشی و کاهش نفوذپذیری آب را در خاک به دنبال دارد، هم‌چنین مدت زمان بازیابی چین خاک‌های تقریباً دو برابر زمانی است که چوبکشی در شرایط خشک انجام می‌گیرد (۲۷). تحت شرایط بالا بودن ظرفیت رطوبتی خاک

بازیابی نرسیده‌اند. مجموع تخلخل خاک در در تردد کم در مسیر ۱۰-۵ و ۱۰-۵ سال و تخلخل تهويه در تردد کم در مسیر ۱۰-۵ و ۲۰-۱۵ سال بازیابی شده است (جدول ۳). مهم‌ترین عامل در بازیابی خاک، تخلخل خاک و تخلخل‌های درشت دانه خاک می‌باشد، چون این عامل در تبادلات آبی و گازی خاک با آتمسفر نقش حیاطی را داشته، طوری که با اعمال فشار جرمی ماسیون به خاک، ذرات خاک جهت‌گیری جدید را به خود گرفته و این باعث برهم خوردن سهم منافذ بهویژه تخلخل‌های درشت دانه و عدم نفوذ ریشه گیاهان در کالبد خاک را فراهم می‌آورد که در نهایت عدم حاصل خیزی رویشگاه را در پی خواهد داشت (۴، ۱۲ و ۱۷). زمان بازیابی خصوصیات فیزیکی خاک بسیار کند و بسته به شرایط اقلیمی، درجه کوییدگی و فعالیت موجودات خاکزی و رطوبت خاک متغیر بوده و ممکن است ۲۰-۱۰ سال در لایه‌های سطحی و تا ۱۰۰ الی ۱۴۰ سال در لایه‌های تحتانی به طول بیانجامد (۲۶، ۲۴ و ۳۱).

نفوذپذیری خاک

در تمام مسیرهای چوبکشی به استثنای تردد کم در مسیر ۱-۵ سال، با افزایش شدت ترافیک از سرعت نفوذ آب به داخل خاک کاسته شده که با مطالعات (۲۱ و ۲۱) مطابقت دارد. این امر در ترافیک شدید کاملاً مشهود می‌باشد. عدم نفوذ آب در تردد شدید مسیر ۱-۵ سال، ممکن است به دلیل اوج ترافیک در این محل، بالا بودن رطوبت خاک حین عملیات چوبکشی، پایین بودن پتانسیل ماتریک و نیروی نقل در خاک، دانه‌بندی خاک و کاهش تخلخل‌های درشت دانه خاک بوده باشد (۵). در این مسیر سرعت نفوذ لحظه‌ای در ۵ دقیقه اول بیشتر ناحیه شاهد بوده است. این افزایش در سرعت در نفوذ لحظه‌ای به منزله بازیابی این بخش تلقی نمی‌شود، چون در فرآیند بازیابی خاک در طولانی مدت، نفوذ نهایی را به عنوان معیار معرفی کرده‌اند و تغییر در نفوذ لحظه‌ای ناشی از بالا بودن پتانسیل ماتریک در خاک حین نفوذ آب به داخل خاک عنوان شده است (۳۰). افزایش سریع نفوذ لحظه‌ای در تمام تیمارها ممکن است به

تغییرات رطوبت حجمی و جرمی را با افزایش شدت تردد و روند ناگهانی تغییرات نفوذپذیری را در ناحیه شاهد، مسیر ۱-۵ سال و تردد شدید مسیر ۱۰-۱۵ را توجیه کند. عدم بازیابی خصوصیات فیزیکی خاک در تردد شدید موضوع لزوم سختگیری و مراقبت شدید در مورد چوبکشی زمینی را در خارج از مسیرهای چوبکشی را حتی به تعداد دفعات کم مورد تأکید قرار می‌دهد. چنین مطالعاتی بایستی در سایر مناطق جنگل‌های شمال به خصوص در نواحی شیبدار بر روی خصوصیات فیزیکی، شیمیایی، بیولوژیکی و اکولوژیکی به منظور مشخص کردن اثرات نامطلوب بهره‌برداری و تعیین زمان کامل بازیابی خاک صورت گیرد.

سپاسگزاری

نگارندگان برخود لازم می‌دانند تا بدین وسیله از آقایان دکتر علی‌رضا علی‌عرب و مهندس مجید طایی سميرمی به جهت همکاری در انجام این تحقیق، تشکر و قدردانی نمایند.

افزایش جرم مخصوص باعث کاهش هوای بین ذرات خاک (به‌ویژه کاهش تعداد تخلخل‌های هوایی) خاک شده و این امر تا زمانی که تنها هوای به دام افتاده در بین ذرات باقی بماند امری گریزناپذیر می‌باشد.

این مطالعه نشان داد نفوذپذیری خاک در جنگل‌های هیرکانی بیست سال پس از چوبکشی زمینی در مقایسه با ناحیه شاهد در تردد کم تا اندازه‌ای بازیابی شده است اما در تردد شدید نتوانسته به حالت بازیابی برسد. هم چنان که پری (۲۴) در کارولینا حداقل مدت زمان بازیابی نفوذپذیری خاک را ۴۰ سال اعلام کرده بود. ارزیابی خصوصیات فیزیکی خاک با تکیه بر خصوصیات هیدرولوژیکی خاک می‌تواند اثرات بطنی بهره‌برداری را در طی دوره‌های پس از عملیات بهره‌برداری به خوبی مورد پایش قرار دهد. بیست سال، مدت زمان کمی برای هرگونه قضاوت در مورد بازیابی کامل خصوصیات فیزیکی خاک می‌باشد، هرچند که ترافیک کم اثرات کم تا متوسطی از بازیابی را نشان داد اما در ترافیک شدید هنوز این آثار کم و بیش به قوت خود باقی است. مطالعه حاضر نتوانست نامنظمی

منابع مورد استفاده

- اعتزی، س.، ا. نجفی و و. حسینی. ۱۳۸۸. بررسی کوبیدگی خاک و تأثیر آن بر حاصل خیزی رویشگاه ده سال پس از عملیات چوبکشی جنگل، مجموعه مقالات چاپ شده در دومین همایش انجمن جنگل‌بانی ایران. دانشکده منابع طبیعی تهران کرج. بهار ۱۳۸۸.
- نقدي، ر.، ا. باقری، ک. طاهری آبکنار و م. عاکف. ۱۳۸۸. ارزیابی خسارت به توده سرپا (درختان و زادآوری) ناشی از اجرای روش بهره‌برداری گردبینه در حوزه شفارود گیلان. مجله منابع طبیعی ۹۴۷-۹۳۱(۳)۶.
- بی‌نام. ۱۳۷۶. کتابچه طرح جنگل‌داری بخش هفت نکاء ظالمروود. شرکت سهامی نکاء چوب مازندران.
- Ampoorter, E., R. Goris, W.M. Cornelis and K. Verheyen. 2007. Impact of mechanized logging on compaction status of sandy forest soils. For. Ecol. & Manage. 241: 162-174.
- Ballar, T.M. 2000. Impacts of forest management on northern forest soils. For. Ecol. & Manage. 133: 37-42.
- Battigelli, J.P., J. R. Spence, D.W. Langor and S.M. Berch. 2004. Short-term impact of forest soil compaction and organic matter removal on soil mesofauna density and oribatid mite diversity. Can. J. For. Res. 34: 1136-1149.
- Blouin, V.M., M.G. Schmidt, C.E. Bulmer and M. Krzic. 2005. Mechanical disturbance impacts on soil properties and *lodgepole pine* growth in British Columbia's central interior. Can. J. Soil Sci. 85: 681-691.
- Bouwer, H. 2002. Artificial recharge of ground water: hydrology and engineering. Hydrol. J. 10:121-142.
- Briggs, R. D., J.W. Hornbeck, C.T. Smith, R.C. Lemire and J.R. McCormack. 2000. Long-terms effects of forest management on nutrient cycling in *spruce-fir* forests. For. Ecol. & Manage. 138: 285-299.
- Dykstra, P.R. and M.P. Curran. 2006. Tree growth on rehabilitated skid roads in southeast British Columbia. For. Ecol. & Manage. 133: 145-156.

11. Eisenbies, M.H., J.A. Burger and M.B. Adams. 2007. Forest operations, extreme flooding events, and considerations for hydrologic modeling in the Appalachians-a review. *For. Ecol. & Manage.* 242: 77–98.
12. Ezzati, S., A. Najafi, M.A. Rab and E. Zenner. 2012. Recovery of soil bulk density, porosity and rutting from ground skidding over a 20-year period after timber harvesting in Iran. *Silva Fenn.* 45(4): 521-538.
13. Froehlich, H.A. 1985. Soil compaction from low ground-pressure, torsion-suspension logging vehicles on three forest soils. *Forest research laboratory, Oregon State University, Corvallis, Research Paper* 36: 12 pp.
14. Haruna, O., S.A. Ahmed and N.M. Majid. 2009. Effect of different ages of a rehabilitated forest on selected physico-chemical properties. *Soil Sci. Soc. Amer. J.* 6:1043-1046.
15. Hatchell, G.E., C.W. Ralston and R.R. Foil. 1970. Soil disturbances in logging. *J. For.* 68: 772-775.
16. Howard, R.F., M.J. Singer and G.A. Frantz. 1981. Effects of soil properties, water content, and compactive effort on the compaction of selected California forest and range soils. *Soil Sci. Soc. Amer. J.* 45:231–236.
17. Kozlowski, T.T. 1999. Responses of woody plants to human-induced environmental stresses issues problems and strategies for alleviating stress. *Crit. Rev. Plant Sci.* 19: 91–170.
18. Lacey, S.T. and P. J. Ryan. 2000. Cumulative management impacts on soil physical properties and early growth of *Pinus radiata*. *For. Ecol. & Manage.* 138: 321–333.
19. Iistedt, U., A. Malmer, E. Verbeeten and D. Murdiyarno. 2004. The effect of afforestation on water infiltration in the tropics: A systematic review and meta-analysis. *For. Ecol. & Manage.* 251: 45-51.
20. Makineci, E., M. Demir and E. Yilmaz. 2007. Long-term harvesting effects on skid road in a fir (*Abies bornmulleriana* Mattf.) plantation forest. *J. Build. & Environ.* 42: 1538-1543.
21. McNabb, D.H., A.D. Startsev and H. Nguyen. 2001. Soil wetness and traffic on bulk density and air-filled porosity of compacted boreal forest soils. *Soil Sci. Soc. Amer. J.* 65:1238-1247.
22. Najafi, A., A. Solgi and S.H.R. Sadeghi. 2009. Effect of ground skidding and skid trail slope on soil disturbance. *Soil & Till. Res.* 103:165-169.
23. Pennington, P.I., M. Laffan, R. Lewis and K. Churchill. 2004. Impact of major snig tracks on the productivity of wet Eucalyptus oblique forest in Tasmania measured 17-23 years after harvesting. *Aust. For.* 67:17-24.
24. Perry, T.O. 1974. Soil compaction and *Loblolly Pine* growth. USA Forest Service. Tree Plant Notes 9-67.
25. Pinard, M.A., M.G. Barker and J. Tay. 2003. Soil disturbance and post-logging forest recovery on bulldozer paths in Sabah, Malaysia. *For. Ecol. & Manage.* 130:213 -225.
26. Rab, M.A. 2004. Recovery of soil physical properties from compaction and soil profile disturbance caused by logging of native forest in Victorian central highlands, Australia. *For. Ecol. & Manage.* 191: 329–340.
27. Startsev, A.D. and D.H. McNabb. 2001. Effects of skidding on forest soil infiltration in west-central Alberta. *Can. J. Soil Sci.* 8:617–624.
28. Sadeghi, S.H.R., B. Ghaderi Vangah and N.A. Safaeian. 2007. Comparison between effects of open grazing and manual harvesting of cultivated summer rangelands of northern Iran on infiltration, runoff and sediment yield. *J. Land Degrade. Develop.* 18:608–620.
29. Thorud, D.B. and S.S. Fissell. 1976. Time changes in soil density following compaction under an *oak* forest. *Minn. For. Res. Notes* 257:1150-1160.
30. Ward, A. and S. Timble. 2003. *Environmental Hydrology*. 2nd ed., Lewis Pub., USA.
31. Webb, R.H., J.W. Stiger and H.G. Wilshire. 1986. Recovery of compacted soils in Mojave desert ghost towns. *Soil Sci. Soc. Amer. J.* 50:1341-1344.
32. Webb, R.H. 2002. Recovery of severely compacted soils in the Mojave desert, California (USA). *Arid Land Res. Manage.* 16:291-305.
33. Wilpert, K.V. and J. Schäffer. 2006. Ecological effects of soil compaction and initial recovery dynamics: A preliminary study. *Eur. J. For. Res.* 125: 129–138.
34. Zenner, E.K., T.A. Jeremiah, L. Berger, J. Klaus and K. J. Puettmann. 2007. Impacts of skidding traffic intensity on soil disturbance, soil recovery, and aspen regeneration in north central Minnesota. *J. Appl. J.* 24: 1136-1142.