ISSN 1995-4255, Совре ме нные пробле мы экологии, 2018, т. 11, № 4, стр. 388–395. © Pleiades Publishing, Ltd., 2018. Оригинальный ру сский те кст © В.И. Хару к, И.А. Пе тров, М.Л. Двинская, С.Т. Им, А.С. Шу шпанов, 2018, олу бликовано в Сибирском э кологич е ском жу рнале , 2018, № 4, с. 438–448.

Сравните лыная ре акция листве нницы сибирской (Larix sibirica Ledeb.) Радиалыный прирост из ме не ния климата вле состе пи и высокогорыя Южной Сибири

В.И. Харука, б, *, И.А. Петрова, МЛ Двинская, , и А.С. Шу шпанова

^аИнститу т л е са им. В.Н. Су кач е ва Сибирског о отделения Российской акаде мии нау к, Красноярск, 660036 Россия ^бСибирский фе де рал ьньй у ниве рсите т, Красноярск, 660041, Россия

^ССибирский госу дарстве нный у ниве рсите т нау ки и те хнол огий име ни МФ. Ре ше тнёва, Красноярск, 660037, Россия *э лектронная поч та: kharuk@ksc.krasn.ru

Получено 16 января 2018 г.; в окончательном виде 30 января 2018 г.

Аннотация. Рассматривае тся влияние из ме не ний климата на радиальный прирост листве нницы(Larix sibirica Ledeb.) в у словиях огранич е нного (ле состе пь) и достаточ ного (высокогорный Ку з не цкий Алатау, пойме нные насажде ния) у влажне ния. Проанал из ирована связь инде кса роста л истве нницы (N = 257) с э кол ог о-кл иматич е скими пе ре ме нньми. В л е состе пи с насту пле ние м поте пле ния наблюдается у ме ньше ние засу шливости климата, у велич ение продолжительности вегетационного периода (1980-е годы) и у велич ение индекса роста лиственницы за которым после довала е го де пре ссия в 1990-х годах. Радиально-инкре ме нтальная де пре ссия выв вана у величение дефицита давления пара и засушливость климата из-за повышения температуры воздуха. В 2000-х годах радиальноинкре ментные колебания со средними значениями, не превышающими значения до началатеку щего потепления климата период насту пил. В высокогорые с 1970-х годов наблюдается обще е у велич е ние радиального прироста листве нницы, те сно связанное с основным лимитиру ющим фактором роста — те мпе рату рой воз ду ха. В то же вре мя в засу шливых лет отмечается также угнетение радиального приросталиственниц в горных и пойменных лиственнич никах. При ре ализации «же стких» климатич е ских сце нарие в (RCP 6.0 и RCP 8.5) ве роятно, ч то инде кс роста листве нницы влесосте пи бу дет наблюдаться дальне йше е снижение, а врайонах с достаточ ньм у влажнением — его у величение.

Ключевые слова: Larix sibirica, из ме не ние климата, ле состепь, высокогорные ле са, индекс роста, де фицит воды, з асу ха. инде кс, водный стре сс и радиалыный прирост

ДОИ: 10.1134/S1995425518040042

ВВЕ ДЕ НИЕ

вл ияния (Павлови др., 2008; Харук и др., 2015,

Наиболее существенное влияние из менения климата на дре ве сные расте ния наблюдаются в переходных зонах (э котоны) между различ ными типами растительного покрова, где рост дре ве сных расте ний огранич е н те мпе рату рой ил и влажностью (Ллойди Банн, 2007; МГЭ ИК, 2014). В последние де сятилетия ограничение влажности поставка (из-за у величения засушливости климата, частоты, и инте нсивность з асу хи) наблюдал ась во все х ч астях боре альной зоны, ч то всоч е тании с активизацие й биотич е ских воз де йствий привелок сокраще ниюплощаде й насажденняй в Сибири (Клеппельи др., 1998). пре иму ще стве нно ве ч нозеленые хвойные де ревья, влесах Се ве рная Аме рика (Аллени др., 2009; Миллари Стивенсон, 2015), Западная и Восточ ная Е вропа, а также Россия (Феттиг и др., 2013; Харук и др., 2016; Кол б и др., 2016). В е вропе йской ч асти России и В Белару си наблюдается у сыхание ели (Picea abies (L.) Н. Karst.) (Ч у пров, 2008; Сарнатский, 2012), а в Сибирь у словия произрастания пихтыи ке дра (Abies sibirica Ledeb., Pinus sibirica du Tour) у ху дшаются из-з а сине ргиз ма водного стре сса и биотич е ских

2016). В настояще е вре мя наблюдается сокращение площядей насаждений, образованных Pinus silvestris L., вид относите льно засу хоу стойч ивый, в ле состе пной з оне Украины и в отме ч е на юго-западная ч асть Белару си (Лу ферови Ковал ишин, 2017). Огранич е ние по влажности может также наблюдаться в высоких широтах (Харук и др., 2015).

Листве нница (Larix sibirica, L. dahurica Turcz.) благодаря свое му высокая э ффективность использования воды, ч то позволяет э тому виду расти при низком (до 250 мм/год) колич е стве осадков у рове нь, относится к наиболе е засухоу стойч ивым дре ве сным

засу шливый климат прогнозиру ется вряде регионови из ме не ния влесных условиях, листве нница може т рассматриваться поте нциалыная заме на для видов де ревые в, у стойч ивых к засухе (наприме p, A. sibirica, P. sibirica и P. abies), которые те ряют ч асть своих те рриторий (Сарнатский, 2012; Миллар и Стиве нсон, 2015 г.; Харук и др., 2016).

Цельюданной работы был сравнительный анализ влияние из ме не ния климата на радиалыный рост листве нница сибирская, обитающая в экотоне лесосте пи и в у словиях достаточ ного у влажне ния (высокогорные и пойменные насаждения).

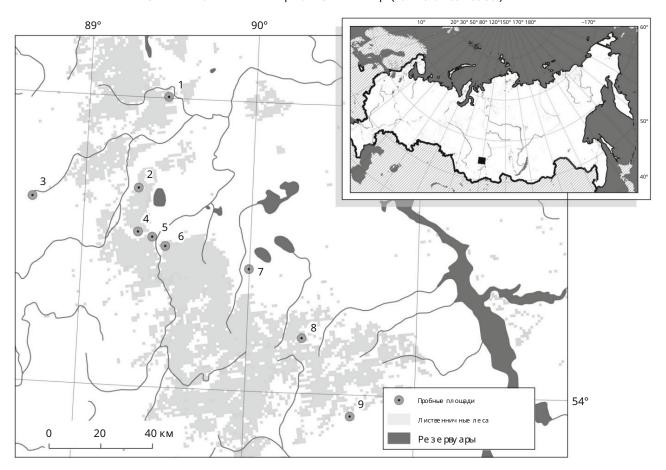


Рис. 1. Карта-схе ма раз ме ще ния пробной площади (на врез ке отмече на квадратом). (1, 2, 4, 6–9) Лесосте пь, (3) Высоког орые, и (5) пойма.

МАТЕ РИАЛ ЫИ МЕ ТОДЫ

Иссле дования проводил ись на листве нницах сибирских. (Larix sibirica Ledeb.), де ре вья ле состе пного э котона (Средняя Сибирь и Мину синская котловина) и высокогорыя Куз не цкого Алатау (рис. 1). Образ цы дре ве сины (ке рны) отбирал ись приростным бу ром на пробных площадях (ПП, n = 9), расположенных влесостепи (n = 7), в пойме реки (n = 1) и в высоког орья (n = 1). ТА пре дставляли собой либо трансе ктына склонах гор (№ 1-4, 8, 9; рис. 1), либо разрезына Равнина 0,25 га (№№ 5-7). Характе ристики ТА и де ре вье в Биоме трич е ские данные приве де ны в Таблице 1. Трансе кты был и проложе ны по склоныю жной экспозиции — от границы сомкну тые насажде ния до границы распростране ния дре ве сных пород растите лыность сте пной з оны (трансе кты № 1, 2, 4, 8, и 9) ил и граница горной ле соту ндры (№ 3). Отбор проб произ водил ся с инте рвал ом 10 м в высоту над у ровне м моря. На ТА за пре де лами трансе кта, образ цы отбирал ись в случ айном порядке. Вкаждом ТА был и записаны координаты отбора проб, Был о прове де но ге оботанич е ское описание и опре де лен тип почви экзогенные воздействия (пожары и вырубкалеса) Опре де ле ны Поч выпре дставле ныбу рыми сте пными тип вле состе пи и бу рый ще бнистый ле сной тип в высоког орые. В ле состе пи, подле сок

(дре ве сные расте ния в воз расте до 30 лет) был и пре дставлены е динич ными экземплярами; в высокогорые среднее количество молодняк составил ~300 шт./га. На болышинстве ТА, следывоз действия луговых пожаров (отложения) был и наблюдалось. Ни у одного из ТА небыло разваливающихся деревыев.

Де ндрох ронол огич е ский анал из был прове де н на на основе выборки л истве ннич ных де ре вые в (л е состе пь N = 160, воз выше нности N = 57, и поймы N = 40). Из ме ре ния дре ве сных ке рнов проводил ись на

Пл атформа LINTAB 3 с точ ностью0,01 мм (Ринн, 1996). В результате был и получены абсолютные индивидуальные хронологии для каждого дерева (мм). Для проверки качество знакомств, программы TSAP и COFECHA (Holmes, 1983) был и использованы Чтобыисключить возрастнуютенденцию был а применена процедура стандартизации, которая может преобразовать временной ряд ширины годичных колецв временной ряд безразмерных индексов со средним 1,0 и относительно постоянной дисперсией (Спир, 2010).

Для полу ч е ния инде ксированных обобще нных хронологий годич ных колец конкре тного пробного у ч астка (ПП) не обходимо опре де лить инде ксыроста Отде лыные де ре выя был и у сре дне ны Для каждого ТА, стандартиз ированного и «остаточ ного» (выве де нного из стандартиз ированного по минимиз иру я автокорре ляционну юсоставляющу к) был и построе ны хронологии в программе ARSTAN; лине йная ре гре ссия, или отрицате лыная э кспоне нциалыная кривая, был а

390 ХАРУК и др.

Таблица 1. Таксационная характе ристика де ре вые в на ТА

Нет.	ТА, высота над у ровне м моря (макс–мин), м	Дл ина трансе кты, м Воз р	астдерева,лет	Высота де ре ва, м Диам	етр де рева, см
1	629–549	255	53 ± 10	11,9 ± 0,4	22,7 ± 1,7
2	630–590	150	46 ± 3	9,8 ± 0,6	18,4 ± 1,4
	1350–1290	200	138 ± 12	4,2 ± 0,3	15,0 ± 2,1
3 4	685–655	115	55 ± 3	10,3 ± 0,7	17,3 ± 1,4
5	479	-	65 ± 4	19,8 ± 1,0	37,5 ± 1,4
6	673	-	60 ± 1	17,0 ± 1,0	35,0 ± 3,5
7	541	-	99 ± 6	6,0 ± 1,0	18,0 ± 2,5
8	777–730	174	61 ± 13	14,1 ± 0,5	21,7 ± 2,1
9	725-715	70	77 ± 20	10,5 ± 1,1	23,6 ± 3,6

Таблица 2. Статистика отдельных хронологий

Нет. ТА	Ч исло образ цов	Сре дний радиал ьный прир	Максимальный радиальный ост приращение	Ме жсе риалыный корреляция	Стандарт откл оне ние , Σ	Коэ ффициент ч у вствительности
1, 2, 4, 6, 7, 8, 9 3	160	1,39	11,68	0,59	1,05	0,46
(высокогорые) 5	57	0,57	4,70	0,62	0,38	0,44
(повыше нное ру сл о)	40	2,13	9,86	0,42	1,27	0,31

(Ку к и Кайрюкстис, 1990). Де ндроклиматич е ский анал из, который включал «остаточ ный» хронол огии, пре дставле нные бе з раз ме рным ростом инде кс, был использован. Выбор «остаточ нык» хронол огий был обу словлен отсу тствие м в них автокоррел яционной составляющей, ч то з нач ительно повысил о Климатич е ский сигнал. Статистика индивиду альных хронол огий показ аны в таблице 2.

Инде кс роста рассматривал ся в связ и со следу ющими э кологич е скими и климатич е скими пе ре ме нными: те мпе рату ра воз ду ха, осадки, водяной пар де фицит давле ния (VPD), инде кс з асу шливости SPEI, влажность корне обитае мого слоя (HRL), су ммы активных те мпе рату р (t

5°C) и продол жите льности ве гетации период (дни с t 5°C). Как показал и Росси и др. (2008) ксил оге не з хвойных наблюдается при те мпература воздуха повышается до 4–5,8°C. Климатические переменные получены по данным местного Светлолобово (лесостепь, расстояние до ТА~90 км) и Не настная (горная местность, расстояние до ТА~10 км) мете останции.

Вл ажность корне обитае мого слоя (принимае тся равной 0– 100 см) получено из базыданных MERRA2 (разрешение на местности $0.5^{\circ} \times 0.625^{\circ}$; https://gmao.gsfc.nasa.gov/reanaaнaл из/MERRA-2).

З асу шл ивость кл имата оце нивал ась по инде ксу SPEI. инде кс су хости, пре дставл яющий собой раз ницу (Di) ме жду З нач е ния осадков (Pi) и поте нциал ьног о испаре ния (PETi):

г де і — ме сяц (пространстве нное раз ре ше ние $0.5^{\circ} \times 0.5^{\circ}$; http://sac.csic.es/spei).

Статистич е ский анал из проводил ся в StatSoft Прог рамма Inc. (2013). РЕ З У Л ЬТАТЫ

Динамика э кологич е ских и климатич е ских пе ре ме нных

Влесосте пной зоне средняя годовая те мпе рату ра, средняя летняя те мпе рату ра и средние зимние те мпе рату рысоставляют 0,2, 16,3 и –17,2°С, соответственно. Средняя те мпе рату ра января составляет –19°С, а в июте 18,1°С. Среднегодовая те мпе рату ра Общее количество осадков составляет 331 мм, а летом — 183 мм. В высокогорыях средняя годовая те мпе рату ра, средняя летняя те мпе рату ра и средняя 3 имние те мпе рату рысоставляют –2,2, 12 и –15°С соответственно. Те мпе рату рыянваря и июля составляют –15 и 13°С соответстве нно. Среднегодовое количество осадков составляет 1600 мм, летом — 380 мм.

Положительные тенденции температуры воздуха был и наблюдается с 1970-х годов (за гидрологич е ский год) и с 1980-х годов (за период май-се нтябрь) до нач ала 2000-х годовбе з существе нных те нде нций в бу ду ще е (рис. 2а). Су мма активных те мпе рату р у ве лич илось в период с 1980 года до начала 2000-е годы; продол жите лыность ве ге тационного пе риода у ве лич илась на протяже нии все го пе риода наблюде ния (рис. 26). Колич е ство осадков в «те плый пе риод» у ве лич илось с 1970-х годов, с после ду ющим те нде нция к сниже ниюв 1990-х годах (рис. 2с). Де фицит Давление водяного пара у велич илось в 1980-2000 годах без су ще стве нных те нде нций в бу ду ще м (рис. 2d). з асу шл ивость кл имата (оце не нная SPEI) у ме ньшил ась в 1975–1990 гг. В дальне йше м наблюдал ась те нде нция минимальных знач ений SPEI: интенсивность засу х у величилась (рис. 2д). Влажность корне обитае мого слоя снижал ся до нач ал а 2000-х годов бе з су ще стве нного те нде нции в бу ду ще м (рис. 2е).

СРАВНИТЕ Л ЬНАЯ РЕ АКЦИЯ Л ИСТВЕ ННИЦЫ(Larix sibirica Ledeb.)

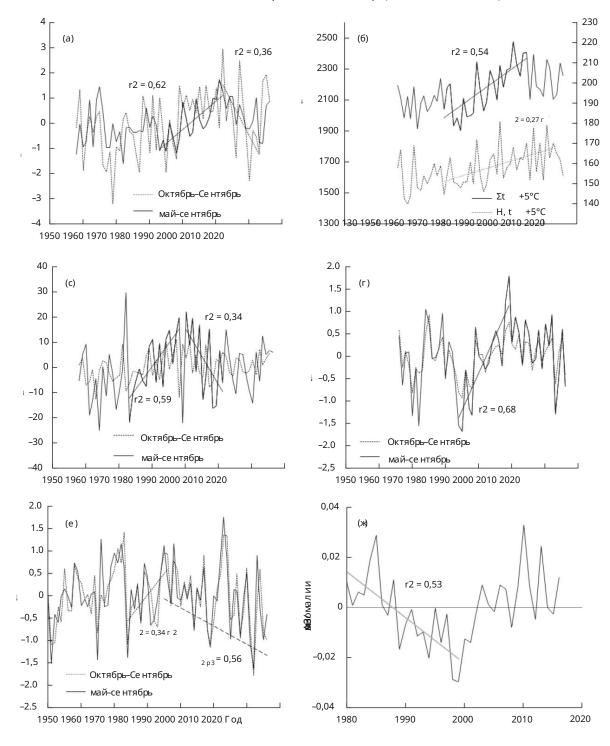


Рис. 2. Динамика э колого-климатич е ских пе ре ме нных влесосте пной зоне. а) Аномалии те мпе рату рывоз ду ха, б) Динамика су ммы активных те мпе рату р и продолжительности ве ге тационного пе риода (ч исло дне й, N, с t 5°C), в) Аномалии осадков, г) Аномалии де фицита у пру гости водяного пара (ДУ П), д) Аномалии SPEI, е) Аномалии влажности корне обитае мого слоя (ВКС). Данные пре дставле ны для «те плого пе риода» (май-се нтябры) и гидрологич е ского года (октябры-се нтябры). Те нде нции з нач имы при р < 0,05. Приме ч ание: у ме ньше ние SPEI у казывает на у велич е ние з асу шливости.

Радиалыный прирост лиственницыи экологические и климатические переменные

Радиалыный прирост листве нницывле состе пной зоне у величился, начиная с 1980-х годов, при этом после ду ющяя де пре ссия в 1990-х годах. В 21 ве ке наблюдал ись кол е бания в стоимости радиальных

Прирост бе з су ще стве нных те нде нций (рис. 3a). Рост де ре вые в при достаточ ному влажне нии поч вы

392 ХАРУК и др.

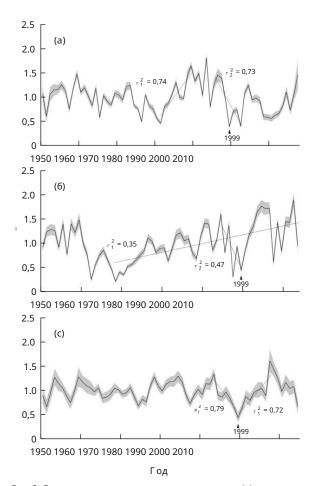


Рис. 3. Динамика инде кса прироста л истве нницыв (а) л е су сте пь (N = 160), (b) высокогорые (N = 57) и (с) пойма (N = 40). Годыз асу хи отме ч е ныстре л ками.

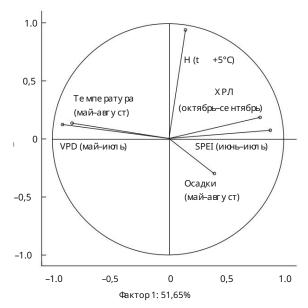


Рис. 4. Диаграмма главных компонентов климатич е ского факторы (ле состе пы). ДПД — де фицит давления водяного пара; HRL — влажность корне обитае мого слоя; N ($t=5^{\circ}$ C) — продолжите льность ве ге тационного пе риода (колич е ство дне й с $t=5^{\circ}$ C).

(пойма и воз выше нности) также у ме ньшал ись в з асу шл ивые годы (коне ц 1990-х; рис. 36, 3в). Однако в высокогорые, в отл ич ие от л е состе пи, наблюдал ось обще е

положительная тенденция радиального прироста втечение всего период наблюдений (рис. 36).

Пол ожите л ьная те нде нция радиал ьног о прироста л истве нница л е состе пи обязана своим происхожде ние м, как сле ду ет из У равне ние (2), за счет у ме ньше ния засу шл ивости и у величения Продолжите льность веге тационного периода:

где G — индекс радиального приращения, N — ч исло днейсt 5°C, a VPD — водяной пар де фицит давления.

Последующе е сниже ние радиального прироста (1987–2003) в основном обу словлено не гативным влияние м те мпе рату равоз духа и де фицит давления водяного пара:

$$\Gamma = (0.3 \ 0.06 \ B\Pi \angle 16.02); + (P^2 = 0.57.)$$
 (3)

Анал из основных компонентов переменных, влияющих на радиальный прирост, показал, ч то

Пе рвая составляющая опре де ляе тся в основном те мпе рату рой и влагообе спе ч е нностью(VPD, SPEI, HRL и осадками); вторая составляющая - э то продол жите льность ве ге тационный пе риод (рис. 4).

Ч астные корреляции (рис. 5) показывают, ч то влесосте пной з оне радиалыный прирост отрицательно реагирует к те мпе рату ре и де фициту давления водяного пара (r = -0.63, r = -0.57 соотве тстве нно; рис. 5a, 5r). Был а обнару же на положите лыная корре ляция с засу хой инде кс (r = 0.63), влажность корне обитае мого слоя (r = 0.62) и продол жите лыности ве ге тационного пе риода (r = 0,55; Рис. 56, 5в, 5д). Вотлич ие от лесостепи, прирост в высокогорые был положительно коррелирован с основным фактором роста, т.е. те мпе рату рой (r = 0,74; рис. 5a); корре ляции с остальными переменные были незначимы. Однако взасушливые пе риод (коне ц 1990-х годов), радиальный прирост де пре ссии также наблюдалось врайонах достаточ ного у влажне ния высокогорные и пойменные насаждения (рис. 36, 3в). Вэ тот пе риод радиалыный прирост в пойме нных листве ннич ных ле сах корре лировал с инде ксом з асу шливости (r = 0,55), де фицит давле ния водяного пара (r = -0,56), а вл ажность корне обитае мого слоя (r = 0.63).

Вто же время достаточ ная влажность воз ду ха Корне вой слой не может компенсировать последствия атмосферной засу хи (описывае мой VPD и SPEI), ч то это также отметили Новик и др. (2016).

ОБСУЖДЕ НИЕ

Нач иная с 1970-х годов наблюдае тся рост инде кс роста листве нницывле состе пи, который сме нил асыв 1990-х годах де пре ссие й. у величе ние радиального прироста было облегче но

СРАВНИТЕ Л ЬНАЯ РЕ АКЦИЯ Л ИСТВЕ ННИЦЫ(Larix sibirica Ledeb.)

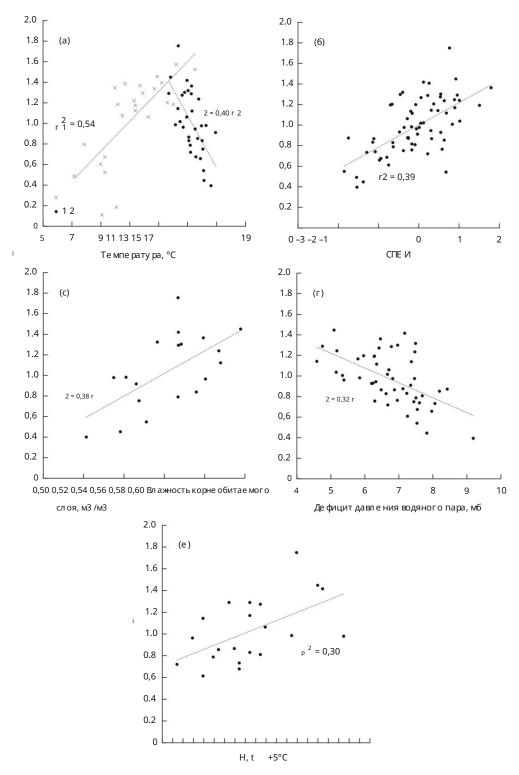


Рис. 5. З ависимость инде кса роста от (а) те мпе рату рывоз ду ха: (1) высокогорья и (2) ле состе пи; (6) SPEI (инде кс аридности); (в) влажности корне обитае мого слоя; (г) дефицита у пругости водяного пара; (д) продолжите льности ве ге тационного пе риода. Вре ме нной инте рвал соответству е т максимальному - гприме ч ание: у ме ньше ние SPEI у казывает на у велич е ние засу шливости.

у ме ньше ние засу шливости климата и у велич е ние веге тационного пе риода, когда его продолжительность у велич ивается на 8–10 дней. Де прессия радиального прироста обу словлена ростом темпе ратуры и водяного пара

Де фицит давления (ур. (2), (3)). Вместе с этим сниз ил ась влажность корне обитае мого слоя (рис. 2е). При этом не наблюдается знач имой связ и между радиалыным приростом и осадками. Этот парадокс

394 ХАРУК и др.

объясняе тся расту ще й потре бностьюрасте ний во влаге из-за у величения у ровня э вапотранспирации (у равнение (1)). Бабу шкина и др. (2017) также у казали на слабу юсвязь между радиальным приростом и осадками.

Подобная динамика роста (у величение в 1980-х годах с последующей депрессией из-за возросшего водного стресса) отмечена также для Р. sibirica и А. sibirica в Прибайкалье и Восточном Саяне (Харуки др., 2017а, б). Отметим, что отсутствие положительной связи между радиальным приростом и температурой воздуха («феномен дивергенции») ранее было описано и для других частей бореальной зоны (например, Andreu-Hayles et al., 2011), что, вероятно, также было связано с возросшим водным стрессом. Последнее подтверждается данными Restaino et al. (2016). Авторы показали, что рост температуры привел кснижению радиального прироста пихты Дугласа (Pseudotsuga menziesii (Mirb.)

Франко) на западе США из-за нарастающе го де фицита давления водяного пара. На основании данных рис. 2г и 3а у далось оце нить критическое значение де фицита давления водяного пара, превышение которого приводилок у меньшениюрадиального прироста (7–9 мб). Однако у величение засушливости климата не привелок у сыханиюлиственничных лесовлесостепи, тогда как в подзонею нойтайги в это время наблюдалось у сыхание насаждений, образованных влаголюбивыми ке дровыми орешниками и пихтой (Харук и др., 2016). В 2000-е годы наблюдались колебания радиального прироста со средними значениями, не превышающими таковые до наступления потепления.

В высоког орьях, где рост листве нницыл имитиру е тся в пе рву ю оч е ре дь те мпе рату рой, наблюдал ась общая те нде нция у велич е ния радиального прироста. Ране е (Пе тров и др., 2015) было показано су ще стве нное (>50%) у велич е ние прироста листве нницы в совре ме нных у словиях по сравне ниюс началом XX века. В то же время в пе риодысильных засу х, когда нару шае тся се зонное распределение осадков, ву словиях избыточного средне годового (>1500 мм) у влажне ния высокогорий, а также в пойме нных листве ннич никах происходит у ме ныше ние радиального прироста.

Дру гим зафиксированным э ффектом поте пления в высокогорые является продвижение высотных границ распространения дре весной растительности, редколесий и сомкнутых дре востое в (Харукидр, 2017в). В тоже время в высокогорыях юга Алтае-Саянского региона (АСР) приростлимитируется не только температурой, но и условиями влагообеспеченности, что может привести крегрессии верхней границыраспространения дре весной растительности. По прогнозам (МГЭ ИК, 2014), на юге Сибири, особенно при «жестких» климатических сценариях (RСР 6.0, RСР 8.5), засушливость климата будетусиливаться, очем свидетельствует тенденция у величения интенсивности засух в исследуемом регионе (рис. 2д).

В связ и с э тим сле дует ожидать сниже ния радиального прироста л истве нницле состе пи и, ве роятно, гор южной части АСР, тогда как вусловиях достаточного у влажне ния (Ку з не цкий Ал атау , 3 ападный Саян) бу де т наблюдаться дальне йше е у велич е ние прироста листве нницы

Взаключение отметим, что высокая (по сравнениюс другими ле сообразу ющими сибирскими породами) засу хоу стойч ивость лиственницы позволяет рекомендовать этот вид для лесовосстановления взонах климатически обу словленного у сыхания темнох войных (Харук и др., 2016). Лиственницу сибирску юможно также рассматривать в качестве вероятной заменыели (Р. abies) ву сыхающих насаждениях европейской части России и Европы, а также, возможно, и в сосновых насаждениях (Р. sylvestris), у сыхание которых отмечается в южной части лесов Украины и Белару си (Сарнацкий, 2012; Харук и др., 2015; Луфферов, Ковалишин, 2017).

КРАТКОЕ СОДЕРЖАНИЕ

- (1) Поте пле ние, нач авше е ся в 1980-х годах, у ме ньше ние засу шливости климата и у величе ние продолжительности ве ге тационного пе риода сопровождались ростом инде кса радиального прироста листве нницывле состе пи. В нач але 1990-х годов прирост прироста сме нился е го де пре ссие й из-за у величе ния де фицита у пру гости водяного пара и засу шливости климата, выв ванных повыше ние м те мпе рату рывоз ду ха. В 2000-х годах наблюдались коле бания прироста, сре дние з наче ния которых не пре вышали таковых до начала пе риода совре ме нного поте пле ния климата.
- (2) В высокогорые с 1970-х годов наблюдае тся общая те нде нция у величе ния радиального приросталистве нницы за счет повышения основного фактора роста: те мпе ратуры воздуха. При этом в засушливые периоды де прессия прироста отмечалась и во влажных местах (высокогорные и пойменные лиственничники).
- (3) При ре ал из ации «жёстких» (RCP 6.0 и RCP 8.5) климатич е ских сце нарие в ве роятно дальне йше е сниже ние инде кса прироста л истве нницывле состе пи и е го у ве л ич е ние в районах с достаточ ньм у влажне ние м.

БЛ АГ ОДАРНОСТИ

Иссл е дования выпол не ныпри подде ржке Российског о фонда фундаментальных иссле дований, проект № 18-05-00432. Работа И.А. Петрова подде ржана Российским научным фондом, проект № 17-74-10113.

ссыл ки

Аллен, К. Д., Макалади, А. К., Ченчоуни, Х., Бачелет, Д, Макдауэлл, Н., Веннетье, М., Кицбергер, Т., Риглинг, А., Бреширс, Д. Д., Хогг, Э. Х., Гонсалес, П., Феншам, Р., Чжан, З., Кастро, Дж., Демидова, Н. и др. Глобальный обзоргибели деревьев, выв ванной засу хой и жарой, выявляет возникающие риски изменения климата для лесов.

Э кол. ме не джме нт., 2009, т. 259, стр. 660-684.

Андреу-Хейлс, Л., ДАрриго, Р., Анчу кайтис, К.Дж, Бек, П.С., Франк, ДиГетц, С., Различная реакция бореальных лесовна изменение окружающей среды Арктики в

- Фе рт-Риве р, Аляска, Environ. Res. Lett., 2011, т. 6. дои 10.1088/1748-9326/6/4/049502
- Бабу шкина Е.А., Белокопытова Л.В., Грачев А.М., Меко, Д.М. и Ваганов, Е.А. Вариация Гидрологический режим бессточного бассейна Беле-Ширав Южная Сибирь и ее отражение врадиальном приросте из Larix sibirica, Reg. Environ. Change, 2017, т. 17, стр. 1725–1737. doi 10.1007/s10113-017-1137-1
- Ч у пров Н.П. У съкание е ловък лесове вропе йской ч асти России. Се ве р России, Лесн. хоз., 2008, въп. 1, стр. 24–26.
- МГЭ ИК 2014, Из ме не ние климата 2014: Воз де йствия, Адаптация, и у яз вимость. Вклад рабоч е й гру ппы II к Пятому оце ноч ному докладу Межправите льстве нной гру ппы э кспе ртов по из ме не ниюклимата, Филд, К.Б., Баррос, В.Р., Докке н, DJ, Мах, К.Дж, Мастрандре а, доктор ме дицинских нау к, Билир, Т.Э., Ч атте рджи, М, Э би, К.Л., Э страда, ЮО., Дже нова, RC, и др., редакторы Же не ва: Все мирная ме те орологич е ская организация, 2014. http://www.ipcc.ch/report/ar5/wg2/. Досту пно 19 мая 2017 г.
- Ку к, Э. Р. и Кайркхстис, Л.А., Ме тоды де ндрох ронол ог ии: прил оже ния в нау ке об окру жакще й сре де , Dor-drecht: Kluwer, 1990.
- ФЕТТИГ, К.Дж, РИД, М.Л., БЕНЦ, Б.Дж, СЕВАНТО, С., СПИТЛХАУС, Д.Л. И ВАНГ, Т., Из МЕНЕНИЕ КЛИМАТА, ИЗ МЕНЕНИЕ ЛЕСОВ ЗАПАДНАЯ СЕВЕРОАМЕРИКАНСКАЯ ПЕРСПЕКТИВА, J. For., 2013, т. 111, № 3, стр. 214–228.
- Холмс, Р.Л., Компьюте рный контроль кач е ства при датировании и из ме ре нии кол е ц де ре вые в, Tree-Ring Bull., 1983, т. 44, стр. 69–75.
- Хару к В.И., Им, С.Т., Двинская М.Л., Голу ков А.С. и Рэ нсон, К.Дж, Климатич е ски-инду цированная гибе ль е ли сте ндыв Белару си, Письма по охране окружающей среды, 2015, т. 10, п. 125006. дои 10.1088/1748-9326/10/12/125006
- Хару к, В.И., Им, СТ, Петров, И.А., и Ягу нов, М.Н., У сък ание те мнох войнък насажде ний в Прибайкал ье, Соз е рцание Пробл. Экол., 2016, въп. 9, нет. 5, стр. 617–625.
- Хару к В.И., Им С.Т., Петров И.А., Двинская М.Л., Федотова, Е.В. и Рэнсон, К.Дж, Снижение ели и Смертность в горах Южной Сибири, обл. Окружающая среда. Из менение, 2017а, т. 17, № 3, стр. 803–812. дои 10.1007/s10113-016-1073-5
- Хару к В.И., Им СТ., Пе тров И.А., Гол юхов А.С., Рансон К.Дж, Ягу нов М.Н. Климатич е ски обу словленная гибель сосный пихты сибирской в бассе йне озера Байкал, Сибирь // Экологич е ское у правление. 20176. Т. 384. стр. 191–199.
- Харук В.И., Им, С.Т., Двинская М.Л., Рэнсон К.Дж, и Петров, И.А., Миграция дре весной волнычерез градиент высоты в горах Алтая, Сибирь, Журнал горных наук, 2017с, т. 14, № 3, стр. 442–452. doi 10.1007/s11629-016-4286-7
- Клеппель, Б.Д, Гауэр, С.Т., Тречел, И.В. и Харук, В, Дискриминация изотоповуглерода влистьях видов Larix и Симпатрические вечнозеленые хвойные: глобальное сравнение, Экология, 1998, вып. 14, стр. 153–159.
- Колб, Т.Э., Феттиг, СиДжей, Эйрес, член парламента, Бенц, БиДжей, Хике ДжА., Матиасен Р., Стюарт ДжЭ. и Вид, А.С., Наблюдаемые и ожидаемые последствия засуха на лесах насекомые и болезни в Соединенных Штатах

Штаты, For. Ecol. Manage., 2016, т. 380, стр. 321–324. http://dx.doi.org/. doi 10.1016/j.foreco.2016.04.051

Лу фе ров А. О., Ковал ишин В. Р. Пробле ма у сыхания сосновых

- Ллойд, А.Х. и Банн, А.Г., Реакции цирку мполярного региона бореальных лесовв 20 веке из менч ивости климата, Envi-ron. Res. Lett., 2007, т. 2, № 4, стр. 045013. http://iop-science.iop.org/ 1748-9326/2/4/045013. Досту п 22 апреля, 2014.
- насажде ний на те рритории Белору сского и Украинского лесничества // Материалы5-ой между народной конференциисове щания «Сохранение».
 лесных генетических ресурсов», Гомель, Белору ссия, 2–7 октября 2017 г. (Материалы5-й Между народной конф-заседания «Сохранениелесных генетических ресурсов», Гомель, Белару сь, 2–7 октября 2017 г.), Минск: Колордру к, 2017, стр. 119–120.
- Миллар, СІ и Стиве нсон, NL, 3 доровье ле сову ме ре нного пояса в э поху воз никнове ния ме га-воз му ще ний, Science, 2015, т. 349, № 6250, стр. 823–826. doi 10.1126/sci-ence.aaa9933
- Новик, КА, Фиклин, DL Стой, PC, У ильямс, СА, Бох, Г., Ойши, А.С., Папу га, С.А. и др., Расту цая важность атмосфе рного спроса для э косисте мы потоки водыи у гле рода, Nat. Clim. Change, 2016. doi 10.1038/NCLIMATE3114
- Павлов И.Н., Рухуллае ва О.В., Барабанова О.А., Агеев А.А. Ролькорневых патогенов в ухудшении состояния лесного фонда Сибирского федерального округа // Хвойные борельной зоны. 2008. № 3-4. стр. 262-268.
- Пе тров И.А., Хару к В.И., Двинская М.Л., Им С.Т. Реакция хвойных де ревые в Кузнецкого Алатау э котон алыпийской лесоту ндрык из менениюклимата, Совре менные проблемыэ кологии, 2015, т. 8, № 4, стр. 423–430. doi 10.1134/S1995425515040137
- Рестайно, СМ, Петерсон, DL, и Л иттелл, Дж, У величение Дефицит водыснижает рост пихты Ду гласа по все му миру западные леса США, Proc. Natl. Acad. Sci. USA, 2016, том. 113, нет. 34. дои 10.1073/pnas.1602384113
- Ринн, Ф., TSAP V 3.6. Справоч ное ру ководство: компьюте рная программа для анал из а и представления годич ных колец де ревьев, Гейдельберг, Франк Ринн, 1996.
- Росси, С., Делорье, А., Грисар, Ж., Сео, Ж-В., Ратгебер, ЦБК, Анфодилло, Т., Морен, Х., Леванич, Т., Овен, П. и Ялканен, Р., Критические температурыдля ксилогенез у хвойных деревьевхолодного климата, Global Ecol. Биогеогр., 2008, т. 17, стр. 696–707. doi 10.1111/j.1466-8238.2008.00417.x
- Сарнацкий В.В. 3 ональная типологич е ская з акономе рность пе риодич е ских масс У ху дше ние состояния е ловых ле сов Белару си, Тру ды Белгос. Технол. у н-т, Лесн. хоз., 2012. С. 274–76.
- Спир, Дж X., Основы исследования годичных колецдеревьев, Ту сон: Издательство Аризонского у ниверситета, 2010.
- StatSoft, Электронный уче бник по статистике, 2013. http://www.statsoft.com/textbook. Доступ 22 апреля 2014 г.

Пе ре вод Т. Борисовой