

Таблица – Характеристика тканей коры однолетнего стебля двух ив*

Ткань	Признак	Salix baby-lonica L.	Salix ma-tsudana Ko-idz.
Эпидерма	1) клетки с утолщенными внешней и радиальными стенками	+	+
	2) форма полости клеток куполообразная	+	+
	3) отмирает в первый год	—	—
	4) трихомы	—	—
Феллема	1) клетки тонкостенные	+	+
	2) клетки толстостенные	—	+
	3) радиальный размер клеток меньше тангентального	+	+
	4) один слой клеток	+	—
	5) два слоя клеток	—	+
	6) формируется в первый год	+	+
Колленхима	1) выражена	+	+
	2) количество слоев клеток	3–5	2
	3) толщина оболочек не отличается от толщины оболочек клеток паренхимы первичной коры	+	+
Паренхима первичной коры	1) гетерогенная	+	+
	2) диаметр идиобластов больше диаметра ассимиляционных клеток	+	+
	3) идиобласты расположены более или менее диффузно	+	+
	4) кристаллы в виде друз	+	+
Кольцо первичных механических элементов	1) гомогенное прерывистое	+	+
	2) очертания групп волокон овальные	—	+
	3) очертания групп волокон дуговидные	+	+
	4) группы волокон имеют кристаллоносную обкладку	+	+
Вторичная флоэма	1) флоэмные волокна формируются в однолетнем стебле	+	—
	2) группы флоэмных волокон имеют кристаллоносную обкладку	+	—
	3) в клетках аксиальной паренхимы присутствуют друзы и монокристаллы	+	+
	4) лучи гетерогенные	+	+
	5) ситовидные элементы и клетки аксиальной паренхимы расположены радиальными рядами	—	+
	6) распределение ситовидных элементов и аксиальной паренхимы диффузное	+	+

*Примечание – в таблице наличие признака обозначено знаком "+", отсутствие знаком "—".

Заклучение

Таким образом, сравнительное изучение анатомического строения коры однолетних стеблей *Salix babylonica* и *Salix matsudana* показало, что кора указанных представителей характеризуется сходным составом и топографией тканей, поэтому комплекс анатомических признаков коры не позволяет идентифицировать указанных представителей в качестве самостоятельных видов. Чертами строения коры *Salix matsudana*, связанными с особенностями морфологии ее побегов, можно считать: уменьшение количества механических волокон и увеличение доли паренхимы в составе кольца первичных механических элементов и во вторичной флоэме; формирование толстостенной феллемы в более раннем возрасте; увеличение содержания кристаллов оксалата кальция в клетках тканей коры.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Определитель высших растений Беларуси / под ред. В.И. Парфенова. – Минск : Дизайн ПРО, 1999. – 472 с.
2. Скворцов, А.К. Ивы СССР. Систематический и географический обзор / А.К. Скворцов. – М. : Наука, 1968. – 260 с.
3. Carlquist, S. Observations on functional wood histology of vines and Hans : vessel dimorphism, tracheids, vasicentric tracheids, narrow vessels and parenchyma / S. Carlquist. // *Aliso*. – 1985. – Vol. 11., № 2 – P. 139–157.
4. Sieber, M. On the stem anatomy of *Clematis vitalba* L. / M. Sieber, L.J. Kucera. // *IAWA Bull.* – 1980. – № 1. – P. 49–54.
5. Еремін, В.М. Сравнительная анатомия стебля лиан Сахалина и Курил: моногр. / В.М. Еремін, О.Ж. Цырендоржиева. – Южно-Сахалинск, 2007. – 172 с.
6. Смалюскас, Д. Ивы (*Salix* L.) Литвы: таксономия, биология, фитоценология, биохимические особенности и ресурсы. Сводка габилитационной работы естественных наук (по монографии) / Д. Смалюскас, Вильнюс. пед. ин-т. – Вильнюс, 1996. – 64 с.
7. Федорук, А.Т. Древесные растения садов и парков Белоруссии / А.Т. Федорук. – Минск : Наука и техника, 1980. – 208 с.
8. Прозина, М.Н. Ботаническая микротехника / М.Н. Прозина. – М. : Высшая школа, 1960. – 206 с.

N.V. Shkuratova. Comparative Anatomy of Bark of one-year Stems of *Salix babylonica* L. and *Salix matsudana* Koidz

The data of comparative-anatomical study of structure of one-year steam bark of *Salix babylonica* L. and its form – *Salix matsudana* Koidz. are represented in this article. *Salix matsudana* have original top making from climbing branches. The material is assembled on the territory of Brest region. The technique of data treatment is traditional in anatomy of plants. The distinction features of the structure of bark of *Salix matsudana* Koidz. in relation of stem morphology are revealed.

УДК 630*233:630*144.462

В.Н. Босак

СНИЖЕНИЕ ПОТЕРЬ ОРГАНИЧЕСКОГО ВЕЩЕСТВА ТОРФЯНОЙ ПОЧВЫ МЕТОДОМ НАНЕСЕНИЯ ПОКРОВНОГО ГРУНТА

Деградации осушенных торфяных почв на Полесье – одна из главных экологических проблем региона. В результате изучения влияния покрова минерального грунта разной мощности, наносимого на поверхность торфяной почвы, выяснилось, что покрытие ее 20-сантиметровым слоем супеси достаточно эффективно защищает торф от непроизводительных потерь органического вещества и создает благоприятные условия для роста сельскохозяйственных культур.

Введение

Мировой опыт наглядно и убедительно демонстрирует, что состояние почв и земельных ресурсов во многом характеризует экономическое благополучие общества. Деградация почв и земель часто сопровождалась разрушением государств. В этой связи проблемы сохранения почвенного покрова Белорусского Полесья, повышение производительной способности почв этого региона постоянно являются актуальными. По современным оценкам в Белорусском Полесье происходит масштабная трансформация почв, суть которой заключается в существенном и необратимом уменьшении содержания и запасов органического вещества и гумуса. Полесский регион отличается большой пестротой и сложностью почвенного покрова, что затрудняет эффективное ведение сельскохозяйственного производства на этих землях [1].

Одной из центральных проблем на Полесье являются процессы деградации осушенных торфяных почв. Как показали итоги полной инвентаризации мелиоративных систем, выполненной Белгипроводхозом, в результате вышеупомянутых процессов к настоящему времени в республике деградировало около 223 тыс. га торфяных почв, в том числе 86,2 тыс. га в Брестской и 66,0 тыс. га в Гомельской областях. По прогнозам Института проблем использования природных ресурсов и экологии НАН Беларуси, к 2020 году следует ожидать увеличения площадей деградированных торфяных почв примерно на 12% [2].

Состояние вопроса

В свое время вопросам сохранности органического вещества торфяных почв было посвящено много исследований как в Беларуси, так и за рубежом. Опыт показывает, что ежегодные потери органического вещества мелиорированных торфяников составляют в среднем от 2 до 6% в верхнем (пахотном) слое в зависимости от способа хозяйственного использования этих земель. В настоящее время для минимизации потерь органического вещества торфяных почв широко применяют способ залужения, который примерно в 2–3 раза замедляет процесс сработки торфа по сравнению с другими интенсивными сельскохозяйственными технологиями использования почв [3]. Тем не менее, и при таком «щадящем» методе баланс органического вещества отрицательный.

Наиболее радикальным способом сохранения органического вещества торфа считается нанесение слоя минерального грунта на поверхность торфяных почв, которое может быть осуществлено путем извлечения его из-под торфяной залежи при глубокой вспашке или доставкой из суходольных участков. Однако вспашка не позволяет избе-

жать перемешивания, а доставка из суходолов связана с большими материальными затратами и становится нерентабельной [4].

В Полесском аграрно-экологическом институте НАН Беларуси на основании ряда исследований коллективом авторов был разработан новый, уникальный способ сохранения органического вещества торфа с учетом имеющихся недостатков предыдущих методов, на который в 2007 году в Национальном центре интеллектуальной собственности было получено 2 патента на изобретения [5; 6]. В настоящей работе рассмотрены некоторые вопросы, связанные с сутью данных изобретений.

Результаты и обсуждение

Естественно, если ставится задача только консервации торфа, то желательно наносить более мощный слой грунта, который будет надежнее предохранять торф от минерализации. Однако вопрос следует рассматривать в плане получения максимальной отдачи от почвы при минимальной минерализации органического вещества. В связи с этим необходимо определить оптимальную мощность слоя минерального грунта, отвечающую обоим этим требованиям.

Для изучения влияния мощности минерального грунта, наносимого на торфяную залежь, на тофяном месторождении «Хабы» в Брестском районе были заложены три площадки размером 5×6 м. На площадках, обозначаемых далее 2.1, 2.2 и 2.3, с помощью погрузчика Д-451 выполнены траншеи глубиной 10, 20 и 30 см и заполнены минеральным грунтом. Грунт по механическому составу, определенному в полевых условиях по методу раскатывания шнура, относится к супеси. Зольность составляет 93%, влажность 10%.

Результаты определения эмиссии CO₂ на опытных площадках в 2004 и 2005 годах приведены в таблице 1.

Таблица 1 – Эмиссия CO₂ на опытных площадках, в полевых условиях

Дата проведения опыта	Количество выделившегося CO ₂ на площадках за 1 час, мг			
	1	2.1	2.2	2.3
15.07.2004	22,713	–	15,339	–
30.07.2004	20,869	19,667	16,429	–
17.08.2004	30,452	27,423	13,783	–
08.09.2004	26,238	17,155	13,529	–
22.09.2004	13,473	11,144	6,678	–
31.05.2005	21,421	19,316	22,253	12,324
30.06.2005	25,931	22,084	15,067	20,746
02.08.2005	27,775	29,543	25,482	–
08.09.2005	22,573	24,738	20,936	–

Из таблицы видна более выраженная разница в количестве выделившегося CO₂ на площадках в 2004 году, когда опыты проводились во второй половине сезона и площадки не были покрыты растительностью. Минеральный грунт после укладки не был перемешан.

В сезоне 2005 года опыты проводились в первой половине вегетационного периода. Площадки 2.1 и 2.2 были заняты посевами озимой пшеницы. Минеральный грунт, особенно на площадке 2.1, был частично перемешан с торфом за счет передвижения по площадкам при проведении работ по отбору проб, измерению температуры, закладке испарителей и льняной ткани. По-видимому, по этим причинам разница в выделении CO₂ на опытных площадках была менее заметной. Но в основном на опытных площадках количество выделившегося CO₂ было ниже, чем на контрольной.

Определение эмиссии CO_2 02.08.05 и 08.09.05 проводилось после уборки пшеницы. Поверхность площадок несколько взрыхлилась. По-видимому, поэтому количество CO_2 на площадках отличалось незначительно. Но на площадке с большим слоем минерального грунта оно было меньше, чем на контроле.

Следует отметить, что в пшенице на опытных площадках 2.1 и 2.2 практически не было сорняков. Здесь проявлялось защитное действие минерального грунта в борьбе с сорняками.

Как известно, температурный режим верхних слоев почв определяется теплообменом приземных слоев воздуха с поверхностью почв. Для исследования параметров этого обмена были разработаны методика и приборы [7].

Полученные данные показали, что суточная амплитуда колебаний температуры на поверхности торфяной почвы ($h = 0$) составляет около 45°C . В то же время такая же амплитуда для приземного слоя воздуха на высоте 2 м ($h = 200$) составила не более 25°C . Это объясняется прежде всего тем, что торфяные почвы имеют малую величину альбедо и относительно низкий коэффициент теплопроводности и что при ясной погоде основной вклад в теплообмен на поверхности почв вносит радиационный обмен. Амплитуды колебаний температуры уменьшаются с увеличением глубины погружения в почву и уже на глубине 10 см они составляют приблизительно 5°C , а на глубине 20 см – менее 1°C .

Анализ полученных результатов показал, что температурный минимум на поверхности наблюдается непосредственно перед восходом солнца. Уже на глубине 0,2 м температура практически не изменялась. Таким образом, температурный режим верхнего слоя торфяных почв определяется в основном его свойством на глубине 0–0,2 м.

По мнению исследователей [7], одной из причин, вызывающих явление температурного минимума вблизи поверхности почв на высоте 0,02–0,05 м, является стекание выхолаженного воздуха в места понижения с прилегающих окрестностей.

Резкое снижение теплопроводности торфяных почв при понижении их влагосодержания способствует перегреву этих почв до 45°C в дневное время и к переохлаждению ночью. За счет этих факторов минимальная температура торфяных почв может быть на 3–4 $^\circ\text{C}$ ниже соответствующей температуры минеральных почв.

Увеличение массовой доли песчаного компонента от 0 до 0,3 сопровождается повышением минимальной температуры поверхности почвы на 1,3–1,5 $^\circ\text{C}$ и снижением максимальной температуры почвы на 3 $^\circ\text{C}$, что уменьшает иссушение верхнего слоя почвы в дневное время.

Как отмечает В.И. Бохонко [8], наиболее всего подвержены поздним весенним и ранним осенним заморозкам осушенные торфяные почвы – в 2,5 раза чаще, чем минеральные.

Растения в зависимости от фазы развития по-разному реагируют на кратковременные заморозки. Заморозки до -7°C для озимых зерновых проходят бесследно. Большинство растений кукурузы погибает при заморозках -3°C . Характер мер по снижению ущерба (пересев или стимуляция жизнеспособности сохранившихся растений) зависит от состояния посевов, погодных условий, обеспеченности почвы влагой, возможностями хозяйства.

Данные по температуре на опытных площадках приведены в таблице 2.

Из приведенных данных видно, что заметные изменения температуры на всех площадках имеют место до глубины 20 см. Эти результаты согласуются с данными [7], по которым песчаное покрытие в 13 см является достаточным для выравнивания температурных условий торфяных почв с минеральными. Другими словами, нанесение на торфяную почву минерального грунта слоем 15–20 см снижает вероятность появления на ней заморозков.

Из таблицы также видно, что более заметное изменение температуры наблюдается при более высоких температурах воздуха. Незначительное изменение температуры имело место при наличии на площадках растительности (пшеницы) в период с 28.06.05 по 02.08.05.

Как отмечает В.И. Белковский [9], проведенные исследования режима влажности в почвах, созданных глубокой вспашкой, свидетельствуют о более высоких запасах доступной растениям влаги по сравнению с исходным торфяником.

В почвах, созданных глубокой вспашкой, выпадающие осадки быстро отводятся через песчаные слои, часть их аккумулируется и долго удерживается торфяным слоем. Благодаря наличию песчаного экрана (пахотный слой) над аккумулирующими торфяными слоями значительно сокращается расход влаги на испарение. В условиях повышенных температур и недостаточного выпадения осадков с поверхности на контроле испарилось 84,9 мм влаги, а с трансформированной почвы – 48,7 мм.

Таблица 2 – Изменение температуры по глубине на опытных площадках, °С

№ площадки	Глубина, см	Дата						
		17.08.04	08.09.04	22.09.04	31.05.05	28.06.05	13.07.05	02.08.05
1	5	–	17,5	13	23	18,9	22	23
	10	20,5	16,7	13,5	23	18,9	22,6	21,5
	20	20,6	18	15,2	21,5	18,5	21,6	21,5
	30	19,1	18,2	15,7	18	17,5	19,5	21
	40	18,6	18	15,8	16	16,3	18,4	20,3
2.1	5	–	20,3	12,5	23,7	22,8	21	24
	10	22	17	13	24	20,5	19,5	22,5
	20	20,5	18	14,1	21	19,8	19,1	21,5
	30	22,3	17,9	15	18,5	18,8	18,4	20,6
	40	18,5	17,5	15,1	16	17,6	17,2	19,7
2.2	5	–	16,5	12,5	22,6	22,5	21,5	24
	10	19,2	15,5	12,5	23	20,5	21,9	22,5
	20	19,5	17,5	13,4	21,5	20	21,5	22
	30	19	17,5	14,7	18	19	20,9	21
	40	18,5	17	15,4	16	17,7	19,1	20,2
2.3	5	–	–	–	24	22,3	27,5	–
	10	–	–	–	25	21	24,5	–
	20	–	–	–	24	20,4	24,4	–
	30	–	–	–	23,5	20,5	24,2	–
	40	–	–	–	22	19,6	23,6	–
Температура воздуха, °С		26,5	20,5	14	20,5	25	32	27,5

Преобразование почвенного профиля приводит к своеобразному перераспределению в нем влагозапасов. В новом (песчаном пахотном слое) по сравнению с торфяным содержание влаги несколько уменьшается, в подпахотном, наоборот, увеличивается, а суммарные запасы доступной для растений влаги в почвенном профиле значительно возрастают.

Наши данные по изменению влажности и зольности на опытных площадках приведены в таблице 3.