

УДК 631.47(470.11)

ПОЧВЕННОЕ РАЙОНИРОВАНИЕ ТЕРРИТОРИИ АРХАНГЕЛЬСКОЙ ОБЛАСТИ

И. М. ЯШИН, В. С. КАЩЕНКО, Н. М. САМОЗВОН, Л. А. ВИНОКУРОВ
(Кафедра почвоведения)

Составной частью системы комплексного физико-географического районирования является почвенное районирование. Сведения о генезисе и характере почвенного покрова рассматриваются как основной критерий при агрономической оценке почв [28, 31, 33].

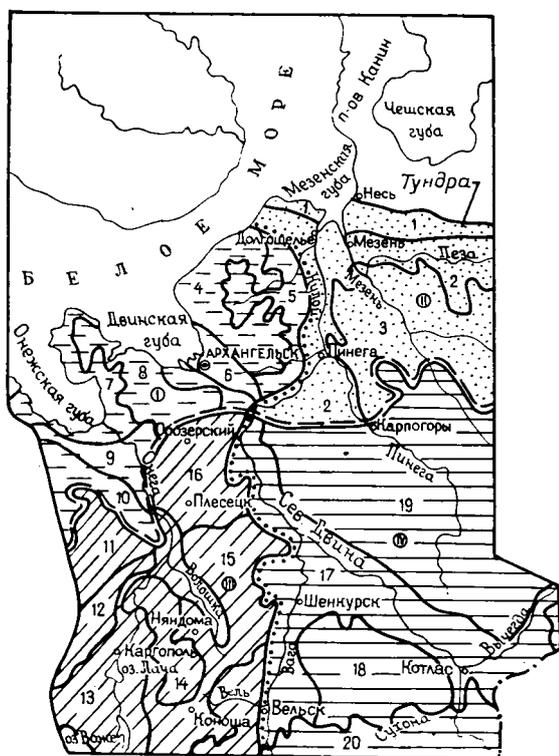
О почвах Архангельской области накоплена достаточная информация [2, 3, 12—19 и др.). Тем не менее почвенный покров отдельных районов мало изучен. Для научно обоснованного почвенного районирования необходимо располагать фактическими данными детального крупномасштабного картирования почв, а также знать особенности почвообразования. Однако материал по почвам области не обобщен, а имеющиеся сводки основаны, как правило, на результатах региональных и маршрутных исследований, поэтому они неполны [17, 23, 24, 28].

В настоящей работе сделана попытка систематизировать данные почвенного картирования и итоги стационарных режимных наблюдений в Архангельской области за 1975—1984 гг. [5, 12—19].

На основе систематизации имеющихся сведений с использованием фондовых источников по природному районированию [1, 10, 22, 29, 30, 34], геоморфологии и четвертичной геологии [6, 8, 20], географии и гидрографии [26, 35], лесоустройству, агроклиматологии и почвоведению [2, 3, 19, 23, 25, 32, 34] была разработана схема почвенного районирования области (рисунок)¹. При почвенно-географическом районировании области нами применялись методы сопряженного анализа природных компонентов и оценки комплексных карт.

Подобная сводка информации актуальна, поскольку она позволяет не только уточнить вопросы генезиса, диагностики и классификации почв, но и дать объективную и достаточно полную оценку качества почв каждого участка и поля (определить окупаемость затрат, дифференциальный доход и т. д.).

¹ Нами не рассматриваются низшие таксономические единицы районирования (подрайоны, местности и т. д.).



Карта-схема почвенного районирования территории Архангельской области, составленная И. М. Яшиным, В. С. Кашенко, Н. М. Самозвоним и Л. А. Винокуровым (1984 г.).

А, Б и В — границы соответственно подзон, территорий и почвенных районов.

I — холодная избыточно влажная и преимущественно хорошо дренированная территория (лесотундра и подзона северной тайги); II — холодная избыточно влажная слабодренированная (средняя тайга); III — умеренно прохладная периодически избыточно влажная хорошо дренированная; IV — прохладная избыточно влажная слабодренированная территория.



Архангельская область расположена на севере Русской равнины. На территории этой области растительность, почвы и животный мир четко приурочены к определенным зонам, что связано с равнинным характером рельефа и широтным варьированием биоклиматических ресурсов. Согласно современному почвенно-географическому районированию СССР [28, 29, 33] данный регион входит в состав Восточно-Европейской равнинной страны центральной таежно-лесной области. Географы выделяют в ее пределах три природно-климатические зоны — тундру, лесотундру и таежно-лесную, а также две провинции — северо-таежную Онего-Мезенскую и среднетаежную Двинско-Вычегодскую [26, 28, 29].

Для более четкой дифференциации почвенного покрова по степени континентальности климата, характеру увлажнения и особенностям почвообразования коллективом авторов [33] в пределах указанных выше зон Архангельской области выделено 4 провинции — Канино-Печорская, Онежско-Тиманская, Тимано-Печорская и Онего-Двинская. Каждая из них была разделена на округа в соответствии с особенностями рельефа. В итоге охарактеризовано 15 почвенно-географических округов.

Исследователи [1, 6, 8, 9 и др.] неоднозначно районуют своеобразную в почвенно-мелиоративном отношении территорию Архангельской области: гидрологи и мелиораторы выделяют более 50 природных мелиоративных районов, географы — 25, литологи — 33, геоморфологи — 11 и 25, болотоведы — 20, почвоведы — 10. В последней публикации [33] в пределах изучаемого объекта выделено 15 почвенных округов. Все это свидетельствует о разном уровне информативности научных дисциплин и недостаточной изученности компонентов природно-территориальных комплексов.

На территории северной окраины Русской равнины обнаруживаются заметная генетическая неоднородность форм рельефа, связанные с ней различия в составе, а также свойствах материнских и подстилающих пород и, как следствие, пестрота, комплексность и полигенетический характер почвенного покрова [2, 9, 30].

Орография севера европейской части страны сложилась под влиянием ряда рельефообразующих факторов, среди которых ведущая роль принадлежит явлениям неотектоники, морским бореальным трансгрессиям, деятельности флювиальных потоков и оледенениям [8]. Сравнительно выровненная поверхность региона (колебания высот: 8—23 м над ур. моря — долины рек Северной Двины, Кулоя, Мезени; 350—600 м — Андомская возвышенность, Тиманский кряж) осложняется останцовыми плато, представляющими собой древние поверхности выравнивания. Неотектонические колебания суши проявляются в северо-западной и север-восточной ориентации крупных низин (Воже-Лачской, Северо-Двинской и Мезенско-Пинежской), обрамляющих разновысотные эрозионно-денудационные пластообразные возвышенности [6, 8, 35].

Экзарационная и флювиальная деятельность ледников, бореальные трансгрессии Белого моря определили меридиальную и широтную неоднородность типов рельефа, а также провинциальную генетическую разнокачественность, слоистость и сильную пересортировку почвообразующих и подстилающих пород. На исследованной территории повсеместно залегают четвертичные отложения различной мощности.

На севере Архангельской области расположена Приморская низменность, образованная зандровыми и озерно-ледниковыми террасированными равнинами. Они сложены современными породами четвертичного периода и древнеаллювиальными отложениями, морскими засоленными осадками, флювиогляциальными, двучленными и органогенными породами. Средние отметки низменности 5—45 м над ур. моря. Поверхность равнин приморья нарушена системой эрозионно-денудационных низких плато (Кулойское и Онего-Двинское, абсолютные отметки 200—228 м над ур. моря).

На западе и юго-западе области заметно уплощенные конечноморенные и моренные холмисто-грядовые образования покоятся на приподнятом фундаменте из коренных пород (известняков, доломитов и мергелей) каменноугольного и пермского периодов. В этой местности отмечается высокая карбонатность пород и почв. Здесь широко развиты техногенно-эродированные, часто каменистые с укороченным профилем, но потенциально плодородные дерново-подзолистые остаточнокarbonатные почвы.

Центральная, восточная и особенно южная части территории Архангельской области весьма неоднородны по рельефу в связи с экзогенными процессами и эрозией. Заторфованность массивов уменьшается. Преобладают моренно-камовый и холмисто-грядовый равнинный моренный ландшафты. На севере и в центральной части области моренные и озерно-ледниковые суглинистые породы перекрываются слоями безвалунных песков и супесей, отсюда понятна проблематичность исключительно моренной теории развития морфоструктуры на европейском Севере.

Пластовые возвышенности — Сухоно-Двинская и повышающаяся к Тиману Двинско-Мезенская — отделяются выровненными озерно-ледниковыми низинами, ориентированными по гидрографической сети.

Материнские породы и подстилающие их коры выветривания на европейском Севере неоднородны по происхождению, литологии, возрасту, петрографическому составу и химическим свойствам [8, 12, 13, 17, 18]. Поэтому и почвы, формирующиеся на них, наследуют их разнокачественные особенности генезиса.

На европейском Севере наиболее широко распространены ледниковые отложения (основная суглинистая морена с маломощными прослоями и линзами неоднородно зернистых песков).

Инфильтрация атмосферных осадков на породах глинистого и песчано-суглинистого составов сравнительно замедлена, что наряду с климатическими, гидрологическими и геоморфологическими факторами определяет активное болотообразование в Нечерноземье.

Из коренных пород обширной северо-восточной части территории бассейнов рр. Мезени, Пинеги, Кулоя, Пезы и Сояны следует выделить красно-бурые терригенные осадки перми, переслаивающиеся у дневной поверхности с четвертичными наносами. В восточной части области на пермских песчано-глинистых образованиях прослеживаются породы триаса (кварцевые пески, песчаники и конгломераты). В западной части территории широкой полосой меридионального направления залегают гипсово-ангидритовые коренные породы, от которых в определенной мере зависит развитие карста.

Как показывает анализ литературных данных [9, 21, 28, 29, 31, 33], в настоящее время в детализации нуждаются низшие структуры природного районирования Архангельской области (районы, подрайоны, местности), что важно для решения конкретных народнохозяйственных и прикладных задач (проведение мелиоративных мероприятий, организация государственных заповедников, агрономическая оценка почв, внедрение научно обоснованных зональных систем земледелия, осуществление работ по лесоустройству и т. д.). Отметим, что границы крупных таксономических единиц (например, подзон) на специальных картах выделены неоднозначно. В одних случаях [27] северная граница подзоны средней тайги проходит севернее д. Холмогоры, у г. Архангельска, а окрестности у г. Мезени и сопряженная северная территория — это полярно-тундровая подзона, что правомерно и увязывается с агроклиматическими районами области²; в других [21, 28, 31] — северная граница среднетаежной подзоны расположена южнее д. Холмогоры, а граница лесотундры — севернее г. Мезени, у поселка Несь.

На основе широкого применения аэрометодов при детальном картировании и исследовании почв рассматриваемого региона осуществлено ландшафтное дешифрирование аэроснимков и уточнены границы почвенных районов: при этом была проведена их корректировка с учетом других районных специализированных карт (геоморфологических, болотных, гидрогеологических).

Ниже дается характеристика почвенных районов Архангельской области, почвы некоторых из них оценены с помощью почвенно-экологического индекса [11].

Тундрово-болотный — очень холодный избыточно влажный слабодренированный район западного и восточного побережья Мезенской губы (включая и Абрамовский берег Белого моря). Абсолютные отметки поверхности 8—50 м над ур. моря. Характерно локальное проявление многолетнемерзлотных пород. Коренные породы — известняки, доломиты и мергели — залегают на глубине 3—5 м (до 10—30 м). Рельеф низинный, биогенный (болотный). Преобладают морены, переслаиваемые органогенными породами и морскими осадками. Район сочетания тундровых, болотных, лугово-болотных засоленных почв приморских террас, слабозрелых А1—Fe подзолов.

Кулойско-Пинежский (лесотундрово-северотаежный) — холодный избыточно влажный низинный район с комплексом флювиогляциально-аллювиальных, террасированных морских, абрадированных моренных и озерно-ледниковых равнин с участками холмисто-моренного и камового рельефа; сочетания болотных, болотно-подзолистых, глееподзолистых, подзолистых иллювиально-железистых, аллювиальных и лугово-болотных засоленных почв.

Район простирается от устья р. Пинеги в бассейне р. Кулоя до Мезенской губы Белого моря. Абсолютные отметки поверхности 10—78 м над ур. моря. На западе низина ограничена уступом Беломорско-Кулойского плато. Коренные породы залегают близко к дневной поверх-

² Печорская низменность и Притиманье нами не изучались.

ности (3—5 м) — это преимущественно известняки и доломиты каменноугольного периода, ангидриты и гипсы, а в восточной части района — песчаники и глины, переслаиваемые пермскими мергелями. Почти во всех речных долинах коренные породы выходят на поверхность. Массивы в излучине р. Пинеги и по левому берегу р. Кулоя представляют собой озерно-ледниковую равнину, сложенную песками и суглинками. На водоразделах рр. Сии, Полты, Сотки (исток р. Кулоя) и по правобережью р. Кулоя расположены поля карста и карстовых колодцев глубиной 40—50 м.

Мезенско-Вашский — умеренно холодный избыточно влажный (лесотундрово-северотаежный) пластово-равнинный и пологоволнисто-моренный с фрагментами абразионных озерно-ледниковых равнин структурно-денудационный (морские осадочные породы — мергели и известняки — покрываются маломощным песчаным чехлом, мореной и торфом) район сочетания болотных, болотно-подзолистых, глее-подзолистых, подзолистых иллювиально-железистых и аллювиальных почв. Абсолютные отметки 8—40 м над ур. моря (до 140 м). Глубина залегания известняков пермского возраста существенно возрастает к Тиману: от 2,5—5 м у г. Мезени до 114 м у дер. Сафоново. Отмечаются массивы холмисто-моренного и камового рельефов.

Беломорско-Кулойский — холодный избыточно влажный (лесотундрово-северотаежный) возвышенный пологоволнистый моренный и холмисто-моренный район сочетания глее-подзолистых, подзолистых, контактно-глееватых, болотно-подзолистых и болотных почв. Абсолютные отметки 60—140 м (210 м). Плато представляет собой конечноморенный пояс Русской равнины. Коренные породы — песчаники, алевроиты и глины нижнего кембрия. Полные разрезы четвертичных отложений отмечаются у поселков Нижняя и Верхняя Золотица, в бассейнах рр. Куи, Золотицы и Мудьюги.

Лака-Келинский — холодный избыточно влажный (лесотундрово-северотаежный) равнинный структурно-денудационный моренный и закарстованный район сочетания глее-подзолистых, подзолистых, контактно-глееватых, болотных и аллювиальных почв. Абсолютные отметки 20—50 м над ур. моря (60 м). Коренные породы — доломиты и известняки среднего и верхнего карбона, а также гипсы и пески.

Северодвинский — прохладный избыточно влажный (северотаежный) дельтово-приморский низинный район террасированных абразионных и абразионно-аккумулятивных, озерно-ледниковых и морских заболоченных равнин, сочетания аллювиальных, болотных, лугово-болотных засоленных, глее-подзолистых, болотно-подзолистых и освоенных подзолистых почв. Абсолютные отметки Нижне-Двинской впадины 10—70 м над ур. моря. В послеледниковое время район испытывал устойчивое опускание у г. Архангельска — до 23 м [39].

Онежско-Золотицкий — прохладный (северотаежный) возвышенный эрозионно-денудационный моренный холмисто-рядовый район сочетания глее-подзолистых, подзолистых, иллювиально-железистых, болотных и лугово-болотных засоленных почв. Абсолютные отметки 70—156 м над ур. моря. Полоса моренных гряд и холмов от Летнего берега до вершины Онежской губы (Летних гор) достигает абсолютных отметок 60—70 м над ур. моря.

Летнезолотицкий — прохладный (северотаежный) приморский район озерно-ледниковых и морских равнин, сочетания болотных, лугово-болотных засоленных, болотно-подзолистых и глее-подзолистых почв. Между Унской и Ляминской губами расположены узкие полосы озерно-ледниковых равнин и морских террас 50—60 м над ур. моря.

Нижнеонежско-Малойский — прохладный избыточно влажный (северотаежный) низинный озерный, озерно-ледниковый и холмисто-моренный район сочетания болотных, лугово-болотных засоленных, болотно-подзолистых, подзолистых иллювиально-железистых и освоенных подзолистых почв. Четвертичные отложения представлены дву-

мя горизонтами морен с разделяющими их морскими, озерно-ледниковыми осадками, аллювием и торфом.

Ветреный Пояс. — прохладный избыточно влажный (северотаежный) возвышенный эрозионно-денудационный холмисто-грядовый прерывисто-моренный район (с выходами коренных пород) сочетания подзолистых контактно-глееватых и иллювиально-железистых, глее-подзолистых почв, а также болотно-подзолистых и освоенных эродированных подзолистых почв. Морена маломощная, перекрыта элювиально-делювиальными щебнистыми наносами. Возвышенность Ветреного Пояса по ширине небольшая — до 15 км, она сложена базальтами, диабазами и другими основными и ультраосновными интрузивными породами. Абсолютные отметки возвышенностей (Олов-гора 342 м) до 340 м над ур. моря.

Волдозерский — умеренно прохладный периодически избыточно влажный (среднетаежный) моренно-зандровый аккумулятивно-денудационный район сочетания подзолистых контактно-глееватых и иллювиально-железистых, болотно-подзолистых, болотных и дерново-подзолистых (здесь и далее — освоенные подзолистые) почв.

Кенозерско-Андомский — умеренно прохладный периодически избыточно влажный (среднетаежный) возвышенный моренный холмисто-грядовый и фрагментарно камовый (с проявлением в северной части карста) район сочетания подзолистых типичных, контактно-глееватых и иллювиально-железистых, болотно-подзолистых и дерново-подзолистых эродированных почв. Кенозерская и Андомская возвышенности достигают высоты 150—220 м над ур. моря. Коренные породы — пески, песчаники, мергели и доломиты карбона и перми.

Воже-Лачский — умеренно прохладный периодически избыточно влажный (среднетаежный) приподнято-низинный плоскоморенный и террасированный озерноледниковый район сочетания подзолистых типичных, контактно-глееватых и иллювиально-железистых, дерново-подзолистых остаточного-карбонатных и дерново-карбонатных каменистых, техногенно-эродированных, дерново-перегноино-глеевых и болотных почв. Абсолютные отметки 110—140 м над ур. моря. Прилаченская низменность сильно заболочена и со всех сторон ограничена абразионными уступами. Коренные породы — известняки и доломиты, они залегают на глубине 1,5—5 м, перекрываясь опесчаненной мореной.

Волошский — умеренно прохладный (среднетаежный) волнисто-моренный и фрагментарно озерноледниковый равнинный район сочетания болотных, болотно-подзолистых, подзолистых типичных и контактно-глееватых, дерново-подзолистых эродированных и каменистых почв. Абсолютные отметки 100—120 м над ур. моря. Территория сильно заболочена, имеются крупные болотные массивы. Преобладают верховые и переходные торфяники. На болотах господствуют грядово-мочажинные и грядово-озерково-мочажинные комплексы [1].

Няндомский — умеренно прохладный (среднетаежный) возвышенный моренный эрозионно-денудационный холмисто-грядовый и фрагментарно камовый район сочетания подзолистых типичных и контактно-глееватых, болотных, болотно-подзолистых, дерново-подзолистых эродированных каменистых почв. Коношско-Няндомская возвышенность занимает водораздельную территорию рр. Онеги и Ваги. На востоке район ограничивается Важской равниной. Характер рельефа весьма динамичный — чередуются платообразные и грядово-холмистые моренные фрагменты с котловинами. Заболоченность незначительная. Абсолютные отметки 160—240 м над ур. моря. Коренные породы — огипсованные песчаники, мергели, доломиты. Залегают на глубине 45—80 м.

Плесецко-Шелекский — прохладный (среднетаежный) пологоволнистый моренно-зандровый равнинный с маломощным чехлом морены район сочетания подзолистых типичных, контактно-глееватых и иллювиально-железистых, болотных, болотно-подзолистых, дерново-подзолистых контактно-глееватых слабоэродированных, опесчаненных и завалуненных почв. Равнина сильно закарстована, особенно близ ст. Пле-

сецкой и Емцы и юго-западнее ст. Обозерский. В восточной части развит гипсовый карст. В бассейне р. Шелексы выделяется обширная аккумулятивная озерно-ледниковая равнина, сложенная разнозернистыми песками с гравием и галькой. Абсолютные отметки 160—200 м над ур. моря.

Северодвинско - В а ж с к и й — умеренно прохладный (среднетаежный) низинный террасированный озерноледниковый и эрозионно-аккумулятивный район сочетания болотных, болотно-подзолистых, аллювиальных, подзолистых иллювиально-железистых и контактно-глееватых, дерново-подзолистых опесчаненных эродированных почв. Абсолютные отметки 40—140 м над ур. моря, а у г. Яренска — 164 м. Характерна сильная заболоченность. Коренные породы — пески, песчаники, доломиты и мергели пермского периода, а в бассейне р. Вычегды — песчаники, мергели и глины нижнего триаса и песчано-глинистые отложения верхней юры. Коры выветривания часто выходят на поверхность по склонам рр. Вычегды и Северной Двины.

У с т ь я н с к о - В и л е д с к и й — умеренно прохладный (среднетаежный) возвышенный моренный увалисто-холмистый и фрагментарно камовый равнинный район сочетания подзолистых контактно-глееватых, типичных и иллювиально-железистых, дерново-подзолистых эродированных, болотных и болотно-подзолистых почв. Данный район приурочен к северной части Сухонского вала и расположен в пределах пермского плато. Почвообразующие породы — морена, аллювий, озерные и органические образования. Наиболее повышенная часть района — Ергинская возвышенность. Здесь проходит водораздел притоков рр. Сухоны, Северной Двины и Ваги. Абсолютные отметки 150—180 м над ур. моря (до 249 м). Равнина расчленена долиной р. Устья и ее притоков.

П и н е ж с к и й — прохладный (среднетаежный) возвышенный моренный волнистый и фрагментарно озерно-ледниковый равнинный район сочетания болотных, подзолистых контактно-глееватых, иллювиально-железистых и типичных, болотно-подзолистых, глее-подзолистых суглинистых и аллювиальных почв. Редкая речная сеть, наличие мощной толщи основной морены (до 10 м), слабый сток избытка влаги способствуют активному болотообразованию. Абсолютные отметки 40—100 м над ур. моря (до 259 м). Здесь располагается водораздел рр. Северной Двины и Пинеги. Среди равнины выделяются отдельные массивы холмисто-моренного и камового рельефов. Относительные высоты холмов — 8—12 м, однако западнее р. Нижней Тоймы относительные высоты моренных холмов достигают 40—60 м.

К у б е н о - Н и ж н е с у х о н с к и й — умеренно прохладный (среднетаежный) приподнятый аккумулятивный моренный и фрагментарно озерноледниково-аллювиальный равнинный район сочетания подзолистых, контактно-глееватых, иллювиально-железистых, аллювиальных, болотных и дерново-подзолистых эродированных почв. Абсолютные отметки 80—220 м над ур. моря. Большая часть территории района расположена в пределах Вологодской области. Коренные породы — пески, песчаные мергели и конгломераты нижнего триаса. Придолинное расчленение водоразделов эрозией незначительное.

Экономическая оценка немелиорированных пахотных почв Архангельской области (табл. 1) показала, что в направлении с юга на север заметно изменяются производство валовой продукции и ее себестоимость, окупаемость затрат, фондоемкость и дифференциальный доход. В целом по области последний показатель отрицательный: —15 руб. на 1 га, что связано с низким уровнем естественного и эффективного плодородия почв. Производство сельскохозяйственной продукции на плодородных аллювиальных почвах дельты Северной Двины и осушенных торфяниках весьма эффективно. Например, в совхозе «Приморский» дифференциальный чистый доход достигает 92 руб. на 1 га, что в большой мере связано с осушительной мелиорацией и рациональным использованием туков. В дельтово-приморском районе окупаемость затрат наи-

Общая оценка немелиорированных пахотных земель
Архангельской области по экономическим показателям, 1977 г.

Хозяйство, район, область (в целом)	Валовая продукция		Окупаемость затрат		Дифференциальный доход		Себестоимость 1 корм. ед.		Фондоёмкость продукции		Всего затрат на 1 га, руб.
	руб/га	балл	руб/руб	балл	руб/га	балл	руб/ц	балл	руб/га	балл	
Архангельская область (в целом)	238	24	1,3	16	—15,0	—2	17,6	59	313	71	181
Приморский район (сев. тайга)	413	41	2,0	24	79,0	10	19,4	65	325	74	211
Каргопольский район (ср. тайга)	243	24	1,5	18	5,0	1	15,1	51	296	68	165
Мезенский район (лесотундра и крайне сев. тайга)	217	22	1,2	15	—25,0	—3	28,3	95	227	52	181
Совхоз Мезенский (низовье р. Мезени)	380	38	1,2	15	—50,0	—6	29,6	100	407	93	326
Совхоз Приморский (дельта р. Сев. Двины)	497	50	2,0	24	92,0	12	22,4	76	379	86	255
Совхоз Каргопольский («Каргопольская сушь»)	244	24	1,3	16	—17,0	—2	17,1	58	325	74	186

более высокая — 1,96 руб. на 1 руб. вложений. Себестоимость 1 ц корм. ед. высокая в области — 15,13 руб. в среднем по Каргопольскому району, а в совхозе «Мезенский» — 29,64 руб., что обусловлено неблагоприятными почвенно-климатическими условиями и все еще значительными затратами ручного труда.

Ресурсы эффективного плодородия почв в Приполярье (низовье р. Мезени) и на юге средней тайги (район Каргополя) реализуются сельскохозяйственными растениями с разной интенсивностью (неодинаковые периоды вегетации, разные суммы температур более 10°, различный водно-воздушный режим, неоднозначный характер процессов почвообразования и т. д.), что сказывается на наборе возделываемых культур, их урожайности и качестве продукции. Несмотря на очень высокое содержание обменного калия в мезенских пахотных глее-подзолистых почвах [12, 13], его доступность растениям низкая: значение калийного (термодинамического) потенциала варьировало от 3,5 (в A_p) до 4,1 ккал/г-ион (в B_g). Не исключено, что растения могут поглощать недостаточное количество других элементов питания в условиях Приполярья.

Почвы сравниваемых административных районов области (табл. 2) существенно различаются по составу гумуса [12, 30], насыщенности основаниями, содержанию элементов питания, кислотности и другим свойствам, что отражает особенности образования зональных глее-подзолистых (северотаежных) и подзолистых (среднетаежных) почв и их освоенных аналогов. Среди многообразия почвенных процессов на территории европейского Севера основными являются торфонакопление, глее- и подзолообразование, а в освоенных почвах подзолистого типа еще и гумусово-аккумулятивный процесс. Направленность и интенсивность проявления указанных процессов неоднозначны как в целинных, так и в пахотных почвах. С помощью соответствующих агротехнических и мелиоративных приемов возможны ослабление неблагоприятных почвенных процессов и свойств и постепенное развитие качеств, присущих окультуренным почвам.

При создании оптимальных режимов почвенного плодородия важно располагать почвенно-агрохимической информацией. Свойства и морфогенетические признаки почв выражают в виде относительного показателя — балла бонитета, почвенно-экологического индекса (ПЭИ)

Химические свойства северотаежных (низовье рр. Сев. Двины и Мезени) и среднетаежных (район Каргопольской суши) почв Архангельской области

Горизонт и глубина взятия образцов, см	Гумус, %	pH _{KCl}	Обменная кислотность (H ⁺)	Поглощенные основания		H _T	V, %	Доступные, мг на 100 г	
				Ca ²⁺	Mg ²⁺			P ₂ O ₅	K ₂ O
				мг-экв на 100 г					
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10

Мезенский район

Разр. 365. Лес. Глее-сильнопodzолистая супесчаная на моренных бескарбонатных отложениях

O ₁ , 0—7	Не опр.	3,8	0,80	7,00	4,00	23,92	32,7	7,0	49,0
EL _g , 14—14	2,3	4,3	0,04	1,40	0,80	5,28	29,4	2,4	5,9
EL/B _g , 36—46	0,4	4,1	0,03	0,40	0,20	3,34	15,2	6,0	3,0
B _g , 62—72	0,2	4,4	0,03	0,40	0,40	2,46	24,5	8,9	2,8
BC _g , 80—90	0,2	4,3	0,03	2,00	1,20	2,11	60,3	13,8	5,3
C _g , 150—160	0,1	4,5	0,03	2,90	1,50	2,98	65,9	16,9	6,2

Разр. 363. Пашня. Освоенная глее-слабоподзолистая супесчаная на моренных бескарбонатных отложениях

A _p , 0—28	4,5	6,4	0,03	8,20	3,30	1,43	88,9	93,5	58,3
EL/B, 32—42	0,4	6,3	0,02	3,45	4,35	0,71	91,7	7,8	51,0
B _g , 58—68	0,3	5,9	0,02	4,10	1,70	0,71	89,1	15,0	55,2
BC _g , 89—99	0,1	6,3	0,02	1,90	0,90	0,54	83,8	9,0	11,1
C _g , 125—135	0,1	6,4	0,02	1,65	0,95	0,36	87,8	14,6	11,5

Каргопольский район

Разр. 13. Лес. Среднеподзолистая поверхностно-глееватая супесчаная на моренных карбонатных отложениях

A ₁ A _{2g} , 2—6	6,9	4,2	0,05	6,0	2,5	12,21	41,0	3,2	7,4
EL _g , 8—18	1,0	5,0	0,02	5,5	3,5	2,31	79,6	3,5	3,4
B, 20—30	1,2	7,0	0,10	11,5	7,0	0,66	90,9	Не опр.	Не опр.
BC, 30—35	Не опр.	7,3	0,30	6,8	3,8	0,82	93,0	»	»
C _K , 40—50	»	7,4	Не определяли						

Разр. 144. Пашня. Освоенная слабоподзолистая остаточо-карбонатная легкосуглинистая на моренных карбонатных отложениях

A _p , 0—25	4,0	7,0	0,05	8,0	3,0	0,82	93,1	26,0	17,4
EL/B, 25—30	0,0	6,2	0,04	6,0	3,5	1,00	90,5	8,2	8,5
B, 34—44	Не опр.	6,5	0,08	13,0	9,0	0,82	96,4	9,2	16,9
BC, 60—70	»	7,3	0,04	7,5	4,5	0,50	96,0	Не опр.	Не опр.
C _K , 90—100	Не определяли								

Дельта р. Сев. Двины (аллювиальная зона). Приморский район, совхоз «Приморский»

Разр. 17. Пашня. Аллювиальная дерновая легкосуглинистая на аллювиальных отложениях

A _p , 0—37	2,9	6,9	0,05	8,0	3,75	0,50	95,9	29,0	48,8
A ₁ , 37—46	2,8	7,1	0,05	4,8	4,00	0,50	94,6	26,8	11,1
III, 46—56	1,1	7,2	0,04	6,3	2,00	0,33	96,2	—	6,8
IV, 72—82	0,6	7,6	0,03	6,2	0,50	0,17	97,5	13,7	6,0
V, 89—99	0,7	7,2	0,03	9,3	2,75	0,66	94,8	14,6	10,8
VI, 115—125	1,0	7,1	0,02	16,0	5,00	0,83	96,2	13,0	13,9

Примечание. Содержание общего азота в почве разр. 365 гор. O₁ и EL_g составило соответственно 0,60 и 0,08 %, в остальных случаях его не обнаружено; карбонаты в материнских породах также не обнаружены. Обменная кислотность (AL³⁺) почвы разр. 365 гор. O₁ — 1,04 мг-экв, EL_g — 0,80, EL/B_g — 0,69, B_g — 0,63, BC_g — 0,83, C_g — 0,47, в разр. 13 гор. A₁A_{2g} — 0,06 мг-экв на 100 г, в остальных случаях она не обнаружена. Содержание железа (по Тамму) в разр. 365 гор. EL_g — 32,2 мг, EL/B_g — 148,4, в разр. 363 гор. A_p — 231,2, EL/B — 179,2, в разр. 365 и 363 гор. B_g — соответственно 110,4 и 200,7, BC_g — 156,2 и 77,4, C_g — 180,1 и 75,0 мг на 100 г, в остальных случаях оно не определялось.

Распределение почв разных типов по сельскохозяйственным угодьям
Архангельской области*

Тип почв	Всего обследовано площадей		В том числе					
			пашня		сенокосы		пастбища	
	тыс. га	%	тыс. га	%	тыс. га	%	тыс. га	%
Глее-подзолистые и подзолистые	8,1	1,1	—	—	—	—	8,1	4,7
Дерново-слабоподзолистые	242,6	32,2	165,5	57,5	39,9	13,6	37,2	21,8
Дерново-сильно- и среднеподзолистые	90,8	12,1	55,0	19,1	17,3	5,9	18,5	10,8
Дерново-карбонатные (типичные, выщелоченные и оподзоленные)	36,0	4,8	24,1	8,4	5,8	2,0	6,1	3,6
Дерново-глеевые и глееватые	27,2	3,6	5,4	1,9	14,3	4,9	7,5	4,4
Болотно-подзолистые	31,6	4,2	—	—	21,6	7,4	10,0	5,9
Болотные низинные и переходные	10,4	1,4	—	—	7,0	2,4	3,4	2,0
Дерновые	16,1	2,1	5,5	1,9	7,8	2,7	2,8	1,7
Аллювиальные	289,6	38,5	32,5	11,3	180,1	61,3	77,0	45,1
Итого	752,4	100,0	288,0	100,0	293,8	100,0	170,6	100,0

* Без территории Ненецкого национального округа.

и т. д. [11, 29]. Подобная оценка качества почвенного покрова позволяет в сравнительно-географическом плане обосновать экологический характер почв.

По методике Карманова и Фриева [11] рассчитан ПЭИ для ряда почв Архангельской области: глее-подзолистых супесчаных целинных низовья р. Мезени — 16—19; пахотных аллювиальных легкосуглинистых (незасоленных) дельты р. Северной Двины — 30—34; дерново-подзолистых остаточного-карбонатных легкосуглинистых окультуренных Каргопольской суши — 34—38; дерново-подзолистых легкосуглинистых окультуренных близ г. Шенкурска — 38—42.

Экспериментальные значения ПЭИ четко отражают экологические особенности почв в пределах исследованных территорий области. Целесообразна последующая интерпретация ПЭИ внутри почвенных районов с учетом химических свойств почв, не включенных авторами в методику [11]. Поправочные коэффициенты необходимо вносить в ПЭИ также при каменистости, эродированности, укороченном и скелетном почвенном профиле (что, например, типично для почв Каргопольской суши) и проявлении других неблагоприятных показателей (в частности, засоленности в почвах приморских ландшафтов и т. д.).

Данные о распределении почв разных типов по сельскохозяйственным угодьям Архангельской области (табл. 3) свидетельствуют о заметном преобладании в структуре почвенного покрова водораздельных автоморфных дерново-подзолистых почв (44,3 %) и аллювиальных почв речных пойм (38,5 %).

ЛИТЕРАТУРА

1. Абрамова Т. Г., Кирышкин В. Н. Районирование болот Архангельской области. — В кн.: Северо-запад евр. части СССР. Л.: Изд-во ЛГУ, 1968, вып. 6, с. 81—113. — 2. Апарин Б. Ф., Рубилин Е. В. Особенности почвообразования на двучленных породах северо-запада Русской равнины. Л.: Наука, 1975. — 3. Варфоломеев Л. А. Подзолистые почвы на двучленных наносах Онего-Северодвинского междуречья. — Автореф. канд. дис. Л., 1967. — 4. Волобуев В. Р. О почвенно-климатических ареалах. — Почвоведение, 1945, М., с. 3—16. — 5. Витязев В. Г., Кауричев И. С., Бенидовский А. А. и др. Физические и химические свойства гидроморфных подзолистых почв юго-восточной части Архангельской области. — Изв. ТСХА, 1978, вып. 3, с. 89—98. — 6. Воскресенский С. С., Леонтьев О. К., Спиридонов А. И. и др. Геоморфологическое районирование СССР и

прилегающих морей. М.: Высшая школа, 1980. — 7. Гагарина Э. И., Счастливая Л. С., Хантулев А. А. К характеристике почв бассейна рек Пинеги и Верхнего Кулоя. — В сб.: Агрочув. и геобот. исслед. Сев.-Зап. СССР. Л.: Изд-во ЛГУ, 1965, с. 34—53. — 8. Геоморфология и четвертичные отложения северо-запада европейской части СССР. Л.: Наука, 1969. — 9. Жекулли В. С. К вопросу о физико-географическом районировании Архангельской области. — Уч. зап. Арх. пед. ин-та, № 11 (вопросы краеведения и методики преподавания географии и биологии), 1962. — 10. Кауричев И. С. Элювиально-глеевый процесс и его проявление в некоторых типах почв. — В сб.: Современ. почв. процессы. М.: ТСХА, 1974, с. 5—17. — 11. Карманов И. И., Фриев Т. А. Бонитировка почв на основе почвенно-экологических показателей. — Почвоведение, 1982, № 5, с. 13—21. — 12. Кашенко В. С., Яшин И. М. Генетические особенности красноватых почв северной тайги Архангельской области. — Изв. ТСХА, 1983, вып. 4, с. 75—82. — 13. Кашенко В. С., Яшин И. М. Особенности глее-подзолистых почв северной тайги бассейна реки Мезени и их сельскохозяйственное использование. — Изв. ТСХА, 1983, вып. 6, с. 91—97. — 14. Карпухин А. И., Кашенко В. С., Платонов И. Г. и др. Влияние разных приемов известкования на состав и свойства освоенных подзолистых почв Архангельской области. — Изв. ТСХА, 1984, вып. 1, с. 87—93. — 15. Кашанский А. Д. Особенности почвообразования на карбонатной морене в среднетаежной подзоне европейского Севера СССР. — В сб.: Особенности почв. процессов дерново-подзолистых почв. М.: ТСХА, 1977, с. 35—50. — 16. Кашенко В. С., Яшин И. М., Бенедовский А. А. и др. Засоленные почвы дельты Северной Двины. — Изв. ТСХА, 1981, вып. 1, с. 85—92. — 17. Кашенко В. С., Яшин И. М. Пойменные почвы приморских ландшафтов европейского Севера и их использование. — В сб.: Генезис и плодородие почв. М.: ТСХА, 1981, с. 115—120. — 18. Кашенко В. С., Яшин И. М., Самозвон Н. М. О генезисе аллювиальных почв нижнего течения рек Мезени и Кулоя. — Изв. ТСХА, 1984, вып. 3, с. 84—90. — 19. Истомин Г. И., Изотов В. Ф., Чертовский В. Г. Осущение лесных площадей Архангельской области. — Лесное хоз-во, 1971, № 12, с. 16—19. — 20. Кирюшкин В. Н., Стариченков Н. П., Тихомиров Л. И. Влияние геолого-геоморфологических условий местности на формирование болот (на примере болот северной части Архангельской области). — В кн.: Природа болот и методы их исследований. Л.: Наука, 1967, с. 11—14. — 21. Крейда Н. А. Материалы к почвенному районированию севера Русской равнины. — В кн.: Сб. работ Центр. музея почвовед. им. В. В. Докучаева М.; Л.: Изд-во АН СССР, 1960, вып. 3, с. 113—123. — 22. Красюк А. А. Типы почв Северного края. — Север № 1/6, Вологда, 1927. — 23. Марченко А. И. К характеристике почв «Каргопольской суши». — Почвоведение, 1960, № 11, с. 24—31. — 24. Мелехов И. С., Чертовский В. Г., Моисеева Н. А. Леса Архангельской и Вологодской областей. — В кн.: Леса СССР, 1966, т. 1, М.: Наука, с. 78—156. — 25. Орфанитский Ю. А., Орфанитская В. Г. Почвенные условия таежных вырубок. М.: Лесная пром-ность, 1971. — 26. Панов Е. П., Филенко Р. А., Ильиных Н. И. Комплексное природно-мелиоративное районирование Нечерноземной зоны РСФСР. Л.: Изд-во ЛГУ, 1980. — 27. Паршевников А. Л. Почвы при-тундровых лесов Архангельской области. — В кн.: Растительность лесотундры и пути ее освоения. Л.: Наука, 1967, с. 133—139. — 28. Почвенно-географическое районирование СССР (в связи с сельскохозяйственным использованием земель). М.: Изд-во АН СССР, 1962. — 29. Природно-сельскохозяйственное районирование земельного фонда СССР / Под ред. А. Н. Каштанова. М.: Колос, 1983. — 30. Пономарева В. В., Мясникова А. М. Материалы по изучению состава гумуса и некоторые вопросы генезиса дерново-карбонатных почв. — Уч. зап. ЛГУ, сер. биол. наук, 1954, вып. 36, № 174, с. 39—82. — 31. Розов Н. Н. Задачи и методы почвенно-агрономического районирования. — В сб.: Научн. тр. Почв. ин-та им. В. В. Докучаева «Почвенно-агрономическое районирование и агрономическая характеристика почв основных регионов СССР». М.: 1982, с. 11—19. — 32. Руднева Е. Н. Почвенная карта и почвенный покров. — В сб.: Агроклиматический справочник по Архангельской области. Л.: Гидрометеониздат, 1961, с. 169—180. — 33. Руднева Е. Н., Забоева И. В., Урусевская И. С. Почвенно-географическое районирование центральной и восточной частей европейской территории СССР. — В кн.: Подзолистые почвы центральной и восточной частей европейской территории СССР (на песчаных почвообразующих породах). Л.: Наука, 1981, с. 118—152. — 34. Скляр Г. А., Шарова А. Е. Почвы лесов европейского Севера. М.: Наука, 1970. — 35. Савинов Ю. А. Геоморфологические районы Архангельской области. — В кн.: Северо-запад европейской части СССР. Л.: Изд-во ЛГУ, 1968, вып. 6, с. 66—81. — 36. Тонконогов В. Д. Песчаные подзолы северной тайги и лесотундры востока Архангельской области. — В кн.: Биолог. основы использования природы Севера. Сыктывкар: 1970, с. 124—129. — 37. Татарнинов С. Ф. Подзолистые почвы Архангельской области. — Сев. кн. изд-во, 1948. — 38. Тюрин И. В. Географические закономерности гумусообразования. — Тр. Юбилейной сессии, посвященной 100-летию со дня рождения В. В. Докучаева. М.: Изд-во АН СССР, 1949, с. 85—101. — 39. Филенко Р. А. Гидрологическое районирование севера европейской части СССР. М.: Гидрометеониздат, 1974.

Статья поступила 23 октября 1984 г.