

Литература

1. Геология и нефтегазоносность Днепровско-Донецкой впадины. Глубинное строение и геотектоническое развитие/ В.К. Гавриш, Г.Д. Забело, Л.И. Рябчун и др.; Отв. ред. В.К. Гавриш; АН УССР. Ин-т геологических наук. – К.: Наукова думка, 1989. – 208 с.
2. Карпова Г.В., Шевякова Э.П. Вулканогенный материал в осадочных и осадочно-вулканогенных формациях Большого Донбасса / Осадочные и осадочно-вулканогенные формации Украины и связанные с ними полезные ископаемые / под ред. Л.Г. Ткачука и др.; АН УССР. Ин-т геохимии и физики минералов. – К.: Наукова думка, 1975. – 160 с.
3. Р.Юбелт, П. Шрайтер. Определитель горных пород., перевод на русский язык. – М.: Мир 1977.- 235 с.
4. Годовиков А.А., Минералогия. 2-е изд., перераб. и доп. – М.: Недра 1983. – 647 с.
5. Перельман А.И. Геохимия. – М.: Высшая школа, 1989. – 528 с.
6. Система рифтов Земли. Труды симпозиума г. Оттава 1965 г.(серия Науки о Земле) том 24 / Под ред. Н.А. Беляевского. – М.: Мир, 1970. – 278 с.
7. Суярко В.Г. Загнітко В.М. Лисиченко Г.В. Структурно-геохімічні критерії прогнозування скупчень вуглеводнів (на прикладі Західно-Донецького грабену); НАН України Інститут геохімії навколишнього середовища НАН та МНС України, Полтавський національний технічний університет імені Юрія Кондратюка. – К.: ТОВ «САЛЮТІС», 2010. – 83 с.
8. Чепіль М.П. Друге життя родовищ нафти і газу України – міф чи реальність. //Мінеральні ресурси України. – 2008. -№2, -С. 37-38.
9. Фесенко Ю.Л. Стан і перспективи розробки Шебелинського газоконденсатного родовища/ Фесенко Ю.Л., Волосник Є.О., Фік І.М. // Нафта і газова промисловість. – 2009. -№5-6,. -С. 24-28.
10. Кривуля С.В. Особливості геологічної будови і нарощування запасів в процесі розробки великих родовищ на прикладі Шебелинського газоконденсатного родовища / Кривуля С.В., Терещенко В.О.// Вісник Харківського національного університету. – 2012. -№ 1033 -С. 15-30.

УДК 553.98:556.3(477.6)

***А.П. Зарицкий**, к.г-м.н., зав. отделом,
****П.В. Зарицкий**, д.г.-м.н., профессор,

*Украинский научно-исследовательский институт природных газов

**Харьковский национальный университет имени В.Н. Каразина

ЗОНАЛЬНЫЕ ОСОБЕННОСТИ НЕФТЕГАЗОНАКОПЛЕНИЯ ДНЕПРОВСКО-ДОНЕЦКОЙ ВПАДИНЫ

Рассмотрены зональные особенности распределения залежей углеводородов в основной и глубинной зонах нефтегазонакопления Днепровско-Донецкой впадины. Предложены определенные корректизы в направление и методику проведения региональных поисково-разведочных и сейсмических работ на нефть и газ.

Ключевые слова: нефтегазонакопление, глубинная зона, тепломассоперенос.

О.П. Заріцький, П.В. Заріцький. ЗОНАЛЬНІ ОСОБЛИВОСТІ НЕАФТОГАЗОНАКОПИЧЕННЯ ДНІПРОВСЬКО-ДОНЕЦЬКОЇ ЗАПАДИНИ. Розглянуті зональні особливості розподілу покладів вуглеводнів в основній і глибинній зонах нафтогазонакопичення Дніпровсько-Донецької западини. Запропоновані означені коректизи у напрямок і методику проведення регіональних пошуково-розвідувальних і сейсмічних робіт на нафту і газ.

Ключові слова: нафтогазонакопичення, глибинна зона, тепломасоперенесення.

В вертикальном разрезе Днепровско-Донецкой впадины (ДДВ) большая часть запасов углеводородов (УВ) располагается непосредственно под нижнепермским хемогенным флюидоупором [1] в нижнепермско-верхнекаменоугольном флюидоносном комплексе, который представляет, по мнению авторов указанной работы, основную зону нефтегазонакопления региона. В региональном плане доминирующая часть ее запасов сосредоточена в центральной приосевой части рифтогена. Главными особенностями основной зоны нефтегазонакопления являются те, что она сложена первично-поровыми коллекторами и первичными флюидоупорами, сформировавшимися на седиментогенном этапе и сравнительно слабо преобразовавшимися в литогенетическом процессе

(до градации МК₂), поскольку пластовые температуры в ее разрезе не превышают 110 °C.

Следующей по запасам УВ в ДДВ является выделенная нами [2-4] глубинная зона преимущественного газонакопления, получившая развитие в частях разреза с пластовыми температурами более 100 °C. Она состоит из вторично-катагенетического флюидоупора (КФУ), который сформировался на глубинах с пластовыми температурами от 110 до 120 °C вследствие цементации пород на существующем здесь геохимическом барьере между градациями МК₂ и МК₃ катагенеза. Залежи глубинной зоны приурочены к порово-трещинным и трещинным коллекторам в локальных вторично разуплотненных резервуарах. В региональном плане в юго-восточной части ДДВ они смешены по сравне-

нию с основной зоной нефтегазонакопления на валоподобные поднятия, субпараллельные осевому прогибу, в центральной и северо-западной – сравнительно равномерно распределены по всей территории.

Территориальное несовпадение районов преимущественной концентрации промышленных скоплений УВ основной и глубинной зон нефтегазонакопления имеет свои причины, которые можно установить, анализируя фактические геологические материалы юго-восточной части ДДВ восточнее Криворожско-Комаричского дорифтового поперечного разлома, занятой Полтавской и Орчикской депрессиями. В их пределах развиты обе вертикальные зоны и наиболее четко проявляется указанная закономерность. Подхемогенные месторождения УВ нижнепермско-верхнекаменноугольного комплекса находятся в основном в приосевой части рифтогена и приурочены к двум главным цепочкам солянокупольных структур с предтриасовым уровнем внедрения девонской соли. В продольном плане газовые месторождения расположены между Лютенским и Харьковским поперечными поднятиями. Согласно данным глубинного сейсмического зондирования (ГСЗ) [5] полоса распространения указанных месторождений и соляных тел соответствует погруженной осевой части впадины с глубинами залегания дорифейского фундамента 15-20 км и ограниченной высокоранговыми древними глубинными разломами мантийного заложения. Наиболее погруженное положение данного мегаблока ДДВ соответствует, по-видимому, границам узкого рифейского авлакогена. К северу и к югу подобные мегаблоки залегают в среднем на несколько тысяч метров выше и существенно меньше осложнены гало-кинезом.

С глубинным геологическим строением Полтавской и Орчикской депрессий связан ряд особенностей их осадочной системы и геодинамики как на предшествующих, так и на неотектоническом этапах. Прежде всего, это большая толщина осадочного выполнения, которая обеспечивает широкий диапазон изменения пластовых давлений и температур, и соответствующий этим параметрам полный спектр литогенетических преобразований от начальных стадий катагенеза до метагенеза включительно. Благодаря этому осадочная система обладает огромным потенциалом генерации углеводородных и неуглеводородных флюидов, протяженность путей миграции которых с промежуточным накоплением под флюидоупорными толщами достигает 20 км. К приосевой зоне депрессий приурочены максимальные толщины

девонской соли, адвективное движение которой на инверсионных этапах развития ДДВ, включая неотектонический, вслед за вызвавшими его подлитосферными процессами являлось важным геодинамическим фактором. Под воздействием этих факторов на неотектоническом этапе, как и на предшествующих, центральная часть Полтавской и Орчикской депрессий характеризуется повышенными тепловыми потоками и неотектонической активностью в целом [5,6]. Прибрежные же зоны по сравнению с осевой частью рифтогена отличаются сокращенными толщинами осадочной толщи и девонской соли, менее жесткими термобарическими условиями ее нахождения, спорадическим развитием соляных штоков меньшим диапазоном литогенетических преобразований отложений и меньшим их флюидогенерационным потенциалом. Неотектоническая активность и тепловые потоки этих территорий также понижены.

Такие значительные различия между описанными частями Полтавской и Орчикской депрессий не могут не сказаться на процессах нефтегазогенерации, миграции углеводородных и других флюидов и распределении углеводородных залежей между основной и глубинной зонами вследствие воздействия на глубинный тепломассоперенос, в который эти процессы входят отдельным самостоятельным этапом [7-9].

В приосевой зоне указанных впадин повышенные скорости и амплитуды неотектогенеза и соляной диапироз обусловили повышенную проницаемость разреза для глубинного тепломассопереноса, который посредством подъема геотерм вовлек каждый из осадочных комплексов, то есть всю осадочную систему, в более глубокие катагенетические преобразования и интенсифицировал процессы генерации УВ и других флюидов как новых носителей глубинного тепла на завершающем участке пути его выноса. Максимально большие объемы флюидогенерации, свойственные приосевой зоне вследствие максимальной толщины осадочного выполнения, создают мощный поток нераздифференцированных флюидов. Он имеет субвертикальное направление в глубинной зоне преимущественного газонакопления, приуроченной к высококатагенезированной части разреза (до градации МК₃ и выше при температурах более 120 °C) с локализованными в плане субвертикальными каналами и резервуарами вторичного разуплотнения и латерально-восходящее – в основной зоне нефтегазонакопления с первичными коллекторами и пластовыми резервуарами (катагенез пород до градации МК₂, температура до 110 °C). При этом в глу-

бинній зоні субвертикальні канали міграції протягуються від вторичного катагенетичного флюїдоупору (КФУ), розділяючого основну і глибинну зони нефтегазонакоплення і залигаючого на глибинах з ізотермами від 110 до 120 °C, до подошви осадочного чехла. При значительном заповненні їх угляводородами і іншими легкими новообразуваннями в последніх механізмом избыточних давлень формуються АВПД, досягаючі рівня естественного гидророзриву пород. При цьому відношення їх величини до фонового гидростатичного тиску може досягати 2. Обладаючи столь високою енергією в умовах підвищеної проникаемості розрізу на сучасному етапі розвитку ДДВ, мігруючі УВ преодолівають опір всіх флюїдоупорів (в тому числі і КФУ в зонах растяжения), за винятком нижньопермського хемогенного. Поэтому тільки під останнім формуються залихи, які представляють собою головну частину основної зони нефтегазонакоплення на родовищах приосевої зони Полтавської депресії, являючись продуктом дегазації всього нижележащого розрізу.

В глибинній зоні значительні залихи відсутні не тільки по вищеуказаній причині, але і в зв'язку з тим, що в приосевій частині Полтавської та Орчикської депресії під КФУ залигають середнекаменноугольні відклади, які обладають високим нефтегазогенераційним потенціалом. Поэтому в них ослаблено дієння механізму фазових перетворень при катагенезі РОВ та глинистих пород, який відповідає не тільки за підвищення пластової енергії флюїдов та створення в них АВПД, але і механізму избыточних давлень, а і вмісту з хімічним дієнням агресивних відроджених вод – за вторичне разуплотнення пород та формування вторичних резервуарів на субвертикальних путях міграції флюїдов.

Таким чином, в погруженних частях описаних впадин формуються залихи УВ переважно в основній зоні нефтегазонакоплення під надежним первичним нижньопермським хемогенным флюїдоупором. В глибинній зоні переважного газонакоплення тут зустрічаються лише менші залихи УВ, які мають більш непромишленні притоки газу, або скоплення нераздиференційованого флюїду, при відкритті яких спостерігаються притоки води з газом.

Суттєво інакше дієння здійснюється тепломассоперенос в прибортових частях розглянутого району ДДВ. Сокращені товщини осадкових покрівель обумовлюють тут менші масштаби формування УВ, які виникають під дією ін-

ключуючих найбільш високотемпературних стадій катагенеза, які відносяться до головної зони газогенерації, яка лежить між КФУ (під ізотермою 120 °C) та фундаментом. Укорочені також шляхи міграції флюїдних новообразувань глибинної зони, представлені субвертикальними локальними в плані зонами разуплотнення, утворені тектонічним растяженням, хімічним вищелачуванням пород агресивними підземними водами, а також гидродинамічним дієнням АВПД флюїдов, під яким виникає надлишкове тиску в угляводородах. Последній названий фактор дуже слабкий, оскільки в зв'язку з укороченням субвертикальних путей міграції АВПД, створені під надлишковим тиску УВ, недостатньо для гидророзриву пород та характеризуються величиною відношення до фонового гидростатичного тиску, яка перевищує 1,4–1,5. Обладаючи підвищеною пластовою енергією, але в умовах маломасштабного галокінеза пониженої неотектонічної активності прибортових зон цієї частини ДДВ та обумовленої єю меншою проникаемості осадочного розрізу, УВ не способні преодоліти опір уплотненої зони КФУ, товщиною в 300–400 м. А отже, вони формують залихи в основному під КФУ в локальних резервуарах вторичного разуплотнення з тріщинно-кавернозними колекторами. Слід зазначити, що благоприятним моментом для формування вторичних резервуарів та колекторів в розрізі глибинної зони цих районів є умови, які сприяють уміщенню механізму фазових перетворень, оскільки під КФУ тут залигають багаті органічною матерією нижнекаменноугольні відклади, які підвержені інтенсивним процесам головної фази газообробки.

Таким чином, в прибортових частях Полтавської та Орчикської депресії залихи УВ формуються в розрізі під КФУ з пластовими температурами вище 120 °C в зонах вторичного разуплотнення нижнекаменноугольних відкладів. Вищележаючі комплекси відкладів згідно зазначеного представлений в верхній частині розрізу не можуть зберегти значительні запаси угляводородів, оскільки їх поток перехватується вторичним КФУ на межі основної та глибинної зон та первичними флюїдоупорами первичного походження над ним. В результаті під КФУ в глибинній зоні газонакоплення ДДВ в подібних умовах зберігається близько 200 промишленних залих УВ [2,3]. Менші масштаби зональних та регіональних флюїдоупорів над КФУ в основній зоні нефтегазонакоплення контролюють залихи УВ на Качановському, Рибальському та інших родовищах.

Изложенные фактические данные и их теоретический анализ позволяет построить ряд соподчиненных по степени влияния (но взаимодействующих и взаимообусловленных) факторов распределения залежей УВ в основной и глубинной зонах в такой последовательности: тектоно-термальная активизация на неотектоническом этапе, обуславливающая новую фазу генерации нефти, газа и других флюидов — генерационный и энергетический потенциал осадочной системы, зависящий, прежде всего, от ее толщины и содержания РОВ — степень аномальности пластовых давлений или величина АВПД, создаваемых механизмами избыточных давлений и фазовых превращений — степень катагенеза породного элемента осадочной системы под воздействием современного импульса глубинного тепломассопереноса, от которой в разрезе глубинной зоны зависит распределение вторичных коллекторов и флюидоупоров — интенсивность и амплитуда неотектонических движений и их распределение по площади, определяющие проницаемость разреза для нового этапа тепломассопереноса, свойственного осадочной системе.

Эти аналитически доступные критерии, связанные с тепломассопереносом и отображающие интенсивность и масштабы его воздействия на осадочную систему и результирующая картина пространственного распределения и соотношения залежей УВ в основной и глубинной зонах рассматриваемого сегмента ДДВ позволяют внести определенные корректизы в направление и методику проведения региональных поисково-разведочных (ПРР) и сейсмических работ на нефть и газ.

В прибрежных зонах основными объектами ПРР являются глубокозалегающие нижнекаменноугольные комплексы, располагающиеся под КФУ и входящие в состав глубинной зоны газонакопления. Наиболее благоприятная для образования вторичных резервуаров разуплотнения выщелачивающим действием агрессивными за счет обогащения CO₂ возрожденными водами и гидродинамическим действием АВПД часть разреза находится в температурном интервале 120-150 °C. Вторичная трещинная пористость в нем образуется в процессе интенсивного перехода монтмориллонита в гидрослюдю и вспышки фазового перехода РОВ в газообразные УВ главной зоны газообразования. Выше залежи формируются изредка и непосредственно над КФУ в нижнекаменноугольных горизонтах, еще сохранивших достаточную первичную пористость. Разрез среднего и верхнего карбона и нижней перми характеризуется низкими перспективами, что и показала практика.

В приосевой зоне впадины, несмотря на ее

высокую разведенность, основным объектом поисков и разведки остается основная зона нефтегазонакопления, максимальные запасы газа которой находятся в нижнепермско-верхнекаменноугольном комплексе под первичным хемогенным флюидоупором. Поиск залежей УВ на больших глубинах в этой части региона, в том числе под КФУ в глубинной зоне, малоперспективен, что подтверждается отрицательными результатами бурения глубоких скважин на Крестищенском, Мелиховском, Шебелинском, Кобзевском и других месторождениях.

Изложенное в полной мере относится к сейсмическим работам, эффективность которых существенно повышается за счет концентрации внимания на наиболее перспективной части разреза соответствующего района.

Особо следует подчеркнуть необходимость внесения корректив в методику проведения ПРР в высокотемпературной глубинной зоне преимущественного газонакопления. Если в основной зоне нефтегазонакопления главным принципом методики проведения ПРР является традиционная ориентировка на антиклинальные структуры, известные региональные нефтегазоносные комплексы, первичные флюидоупоры и коллекторы, то в глубинной зоне необходимо ориентироваться на закономерности, сложившиеся в процессе сопряженного преобразования всех элементов осадочной системы, под воздействием современного импульса глубинного тепломассопереноса. В результате этого комплексного преобразования осадочной системы в глубинной зоне генерируются преимущественно газообразные углеводороды с повышенным содержанием кислых компонентов, в частности CO₂, вторичные локальные флюидоносные резервуары с порово-трещинными и трещинными коллекторами и вторичные флюидоупоры, первым из которых является КФУ в температурном диапазоне 110-120 °C на технически доступных для бурения глубинах от 3500 до 5500 м. Ориентировка на вторичные резервуары или зоны разуплотнения [10] требует дальнейшего изучения пространственных закономерностей разуплотнения пород под влиянием флюидного геохимического и гидродинамического воздействия возрожденных агрессивных подземных вод и еще недостаточно изученного тектонического (механического) фактора. Перспективным направлением выявления и оконтуривания локальных вторичных флюидоносных резервуаров глубинной зоны является совершение дистанционных методов разведочных геофизических работ, поскольку в них вместе с вторичным разуплотнением происходит существенное изменение всего комплекса

са геофизических параметров.

Проведение ПРР без учета указанных направлений познания глубинной зоны и внесения в них существенных методических корректив сопряжено со снижением их эффективности вследствие роста числа непродуктивных скважин, чрезмерного расширения контуров залежей и непроизвольного завышения запасов УВ.

Стоит отметить, что остается пока актуальным возникший в последние годы дискуссионный вопрос о вероятном первоисточнике углерода для формирования залежей углеводородов в стратисфере земной коры, кроме традиционного органического вещества [11-13].

Решение его помогло бы более полному освещению и затронутой в этой работе проблеме.

Заслуживает особого внимания и проблема уникального полезного ископаемого – гелия. И мы намерены и впредь продолжать активно участвовать в ее обсуждении [14-16]. Единственный реальный источник на сегодня для получения гелия для потребностей науки и производства – месторождения углеводородов Украины. При использовании углеводородов только как энергетического сырья, ценнейший компонент природного газа – гелий теряется безвозвратно, буквально "вылетает в трубу". И это XXI век!!!

Литература

1. Новосилецкий Р.М., Витенко В.А., Полутранко А.Ю. Зоны нефтегазонакопления Украины. – М.: Недра, 1987. – 196 с.
2. Заріцький О.П., Зіненко І.І., Тердовідов А.С. Структура розподілу запасів газу у високотемпературних зонах ДДЗ // Питання розвитку газової промисловості України. Вип. ХХІХ. Зб. наук. праць. Геологія. – Харків: УкрНДГаз, 2001. – С. 171-175.
3. Зиненко І.І., Заріцький А.П. Глубинные зоны газонакопления Днепровско-Донецкой впадины// Нефт. и газовая пром-сть.– 1992.– № 1.– С.12-15.
4. Заріцький О.П. Перспективні зони глибинного нафтогазонагромадження басейнів різного генетичного типу// Нафт. і газова пром-сть.– 1994.– № 3.– С.8-10.
5. Геология и нефтегазоносность Днепровско-Донецкой впадины. Глубинное строение и геотектоническое развитие/ Гавриш В.К., Забелло Г.Д., Рябчун Л.И. и др.; Отв. ред. В.К.Гавриш; АН УССР. Ин-т геол. наук. – Киев: Наук. думка, 1989. – 208 с.
6. Моделирование теплового поля континентальной литосферы /Р.И. Кутас, В.А. Цвященко, И.Н. Корчагин; Отв. ред. Е.Г. Булах; АН УССР. Ин-т геофизики им. С.И.Субботина. – Киев: Наук. думка, 1989. – 192 с.
7. Освоение глубокозалегающих углеводородных залежей ДДВ/ А.С. Тердовидов, І.І. Зиненко, А.П. Заріцький, Е.Д. Бelyх// Газовая пром-сть.–1989.–№ 4.–С.6-9.
8. Флюидальная система глубинной зоны газонакопления ДДВ и ее влияние на разработку залежей/ І.І. Зиненко, А.П. Заріцький, Е.Д. Бelyх, А.С. Тердовидов// Разработка газоконденсатных месторождений: Докл. междунар. конф.– Краснодар, 1990.– Секц. I.– С.32-35.
9. Заріцький А.П., Зиненко І.І. Взаимосвязь гидрогеологической зональности с газоносностью Днепровско-Донецкой впадины// Новые материалы по водонапорным системам крупнейших газовых и газоконд. месторождений.– М.: Внигаз, 1990.– С.69-80.
10. Зіненко І.І., Заріцький О.П., Тердовідов А.С. Орієнтування на глибинні зони розущільнення – головний напрямок пошуково-розвідувальних робіт на газ у глибоких горизонтах ДДЗ// Нафта і газ України. Збірник наукових праць (матеріали 5-ої Міжнародної конференції "Нафта і газ України – 98". Полтава, 15-17 вересня 1998р.).– Полтава, УНГА, 1998.– Т. 1.– С.160.
11. Заріцький П.В. О вероятном первоисточнике углерода для формирования углеводородов в земной коре. Вісн. Харк. нац.ун-ту – 2003. - №610: Геологія, Географія, Екологія. – С. 38-42.
12. Заріцький П.В. К вопросу о вероятном первоисточнике углерода для формирования залежей углеводородов в стратисфере // Питання розвитку газової промисловості. Зб. наук. праць. Х. 2004, вип. 32 (До 45-річчя УкраїнНДГазу): - С. 92-96.
13. Заріцький П.В., Заріцький А.П. О вероятном первоисточнике углерода для формирования углеводородов в земной коре. Новые идеи в геологии и геохимии нефти и газа. Нефтегазоносные системы осадочных бассейнов: Мат. восьмой международной конф. к 60-ти летию каф. геологии и геохимии горючих ископаемых МГУ. – М., 2005. – С. 151-152.
14. Заріцький П.В. Залежи углеводородов – единий реальный источник для промышленного получения собственного гелия в Украине// Сучасні економічні можливості розвитку та реалізації мінерально-сировинної бази України і Росії в умовах глобалізації ринку мінеральної сировини. Зб. наук. праць ІГН НАН України. – К., 2005 – С.118-121.
15. Заріцький П.В. Еще раз о месторождениях углеводородов северо-восточной Украины – источнике промышленного получения гелия для потребностей науки и производства. // Вісн. Харк. нац. ун-ту. – 2006. - №736: Геологія, Географія, Екологія. – С. 72-76.
16. Заріцький П.В. Источник промышленного получения собственного гелия для потребностей науки и производства Украины – месторождения углеводородов Харьковской и соседней областей. // Вторинні природні резервуари та неструктурні пастки як об'єкти істотного приросту запасів вуглеводнів в Україні. Ма. міжнар. наук. конф., м. Харків, 24-26 травня 2006 р. – Х., 2006. – С. 122-124.