

## ДОСЛІДЖЕННЯ ЗМІНИ УМОВ СЕДИМЕНТАЦІЇ У ПРОЦЕСІ ФОРМУВАННЯ ПРОДУКТИВНИХ ГОРИЗОНТІВ НАФТОГАЗОВИХ РОДОВИЩ НА ОСНОВІ АНАЛІЗУ ФОРМИ ГЕОФІЗИЧНИХ КРИВИХ

I.O. Федак, В.А. Старостін, Я.М. Коваль, А.О. Сінцова

ІФНТУНГ, 76019, м. Івано-Франківськ, вул. Карпатська, 15, тел. (03422) 42056,  
e-mail: geophys@nung.edu.ua

Достовірність геологічних моделей, покладених в основу проведення геологорозвідувальних робіт, є за- порукою ефективності розроблення нафтогазових родовищ. Базою для побудови таких моделей є дослідження процесів накопичення осадів. Седиментологічний аналіз має великі можливості для виявлення закономірностей розповсюдження колекторів і прогнозування їх характеристик. Але не завжди є достатня кількість інформації, яка може дати уяву про генетичну природу відкладів на рівні пластів. Це пов'язано з поганим представленням геологічних розрізів свердловин керновим матеріалом і стосується, перш за все, поліфациальних середовищ. Данна робота продовжує розвиток напрямку дослідження умов накопичення осадів на основі аналізу геофізичних кривих. Нами для седиментологічного аналізу відкладів Семенівського нафтового родовища використано криві гамма-каротажу та на його основі побудовані уточнені схеми, які відображають динаміку зміни умов накопичення осадів у періоди формування продуктивних пачок.

Ключові слова: седиментація, фація, геологічна модель, гамма-каротаж, геофізична крива, продуктивна пачка.

Достоверность геологических моделей, положенных в основу проведения геологоразведочных работ, является залогом эффективности разработки нефтегазовых месторождений. Базой для построения таких моделей является исследование процессов осадконакопления. Седиментологический анализ имеет большие возможности для выявления закономерностей распространения коллекторов и прогнозирования их характеристик. Однако не всегда есть достаточно количество информации, по которой можно судить о генетической природе отложений на уровне пластов. Это связано с плохим представлением геологических разрезов скважин керновым материалом и касается прежде всего полифациальных сред. Данная работа продолжает развитие направления исследования условий осадконакопления на основе анализа геофизических кривых. Нами для седиментологического анализа отложений Семеновского нефтяного месторождения использованы кривые гамма-каротажа, и на его основе построены уточненные схемы, отображающие динамику изменения условий осадконакопления в периоды формирования продуктивных пачек.

Ключевые слова: седиментація, фація, геологічна модель, гамма-каротаж, геофізическая кривая, продуктивная пачка.

The reliability of geological models underlying the exploration works is the key to the effectiveness of oil and gas fields development. The basis for the creation of such models is to study the processes of sediment accumulation. Sedimentological analysis has great potential to identify the regularities of reservoirs distribution, and predict their characteristics. But not always there is a sufficient amount of information that can give an idea of the genetic nature of the sediments at the formation level. This is due to a poor representation of core material from geological sections of wells and relates primarily to polyfacies environments. This work continues the development of research in terms of sediments accumulation by analyzing geophysical curves. We used curves of gamma logging for sedimentological analysis of Semenivske oilfield deposits and on its basis we built revised schemes that reflect the dynamics of changing sediment accumulation conditions during the productive packets formation.

Keywords: sedimentation, facies, geological model, gamma logging, geophysical curve, productive packets.

Основна частина нафтогазових родовищ України в наш час знаходиться на межі виснаження, що супроводжується різким обводненням продуктивних горизонтів і, відповідно, зниженням ефективності видобування нафти і газу. Дієвість заходів, спрямованих на зменшення кількості води у продукції, яку видобувають, багато у чому залежить від точності інформації про геологічну будову нафтогазового родовища та фільтраційно-смінні характеристики продуктивних пластів-колекторів.

На останніх стадіях розроблення нафтогазових родовищ, як правило, у розпорядженні інженерів наявна максимальна кількість геолого-геофізичної інформації, що дає змогу уточнити параметри геологічних тіл – вмістилищ

нафти і газу. Роботи з деталізації геологічних моделей, якими описується будова родовища, вимагає індивідуального підходу до кожного окремого об'єкту. Першочергове значення при цьому має встановлення фаціальної природи піщаних тіл. Тому виникає необхідність в уточненні (а в деяких випадках – частковому переосмисленні) їх будови, складу, морфології, умов формування, закономірностей просторового розміщення, характеру залягання, зміни фізичних властивостей тощо. У зв'язку з цим дана робота набуває неабиякої актуальності.

Для поняття “піщаного тіла” існує декілька визначень. Петтіджон Ф., Поттер П., Сівер Р. [1] трактують його як єдине, сформоване з органічно звязаних частин тіло, яке мо-

жна картувати. В.С. Муромцев [2] дає визначення, згідно з яким піщане тіло це – обмежене у просторі скupчення піщаного матеріалу, яке утворилося у певних палеогеографічних умовах, і відокремлене від інших піщаних скupчень глинистими або карбонатними утвореннями. На нашу думку, перше визначення не відображає особливостей будови і формування піщаного тіла як самостійного об'єкта дослідження. Тому наші роботи велися на основі визначення, яке дав В.С. Муромцев.

Піщані тіла могли формуватись в різних умовах накопичення осадів і в залежності від цього мають ту чи іншу форму поперечного перерізу, характеризуються власною текстурою і структурою, закономірностями просторового розміщення. Ці характеристики формують початкові генетичні ознаки, які зберігаються у процесі літогенезу. Вони можуть бути використані для реконструкції умов формування піщаних тіл. Тільки детальний фациальний аналіз дає змогу визначити генезис піщаних тіл, розробити їх класифікацію і спрогнозувати просторове розташування та фізичні властивості.

Найбільший інтерес викликають осади прибережно-морського комплексу фаций, оскільки саме в прибережній частині моря формуються численні акумулятивні піщані тіла великої товщини і протяжності, здатні акумулювати значні скupчення вуглеводнів. В прибережній частині моря відбувається інтенсивне накопичення теригенного матеріалу, який поступає в морський басейн внаслідок руйнування морських берегів хвилями, в результаті підводних розмивів піщаних осадів, що раніше відкладалися на дні. Частина теригенного матеріалу, що поступає з суші в прибережну частину моря, підхоплюється течіями і розноситься уздовж берега, а частково виноситься в прилеглу частину шельфу. Саме у прибережній частині моря відбувається формування різноманітних піщаних утворень: гирлових і вздовжберегових барів, підводних валів, бар'єрних островів, кос, пляжів, а також відкладів, пов'язаних з вздовжбереговими і розривними течіями [3, 4, 5, 6 та ін.].

Більшість дослідників у поняття “фация” включають ознаки, які відображають: речовинний склад осаду та рештки фауни, належність фациї до одного стратиграфічного горизонту, фізико-географічної обстановки накопичення осадів. Дані ознаки важко встановити за умови обмеженості кернового матеріалу. Але є можливість частину з них встановити опосередковано за даними геофізичних досліджень свердловин, що підтверджено роботами [7, 8, 9, 10].

Застосування даних свердловинної геофізики для встановлення умов накопичення осадів і проведення палеогеографічних реконструкцій набуває великого значення у зв'язку з обмеженим виходом керна, що не забезпечує проведення детальних літологічних досліджень та ускладнює вивчення розташування продуктивних піщаних тіл і зон їх виклинування, детальної будови продуктивних горизонтів та створення індивідуальних петрофізичних і геолого-геофізичних моделей.

**Метою даної роботи** є використання результатів геофізичних досліджень свердловин для встановлення динаміки зміни умов формування продуктивних пачок Семенівського нафтового родовища. Досягнути поставленої мети можна, вирішивши такі **завдання**:

– проаналізувати форму геофізичних крихих на предмет відображення у них характеру зміни умов накопичення осадів та їх літологопetrofізичних характеристик;

– провести класифікацію геофізичних крихих вибраного методу за їх формою і прив'язування класів до зон з різними умовами накопичення осадів (на прикладі Семенівського нафтового родовища);

– створити схеми, які відображають динаміку зміни умов накопичення осадів у період формування продуктивних пачок Семенівського нафтового родовища.

Характеризуючи геологічний об'єкт складають опис його властивостей і виду взаємозв'язків між цими властивостями. Осадові породи-колектори, які вміщують вуглеводні, описуються великою кількістю параметрів. Але одні властивості є важливішими, а інші – менш важливі. Зміна дисперсності порід у процесі накопичення вказує на умови накопичення осадів і дає змогу характеризувати зміну глибини басейну накопичення осадів у площинному відношенні та інтенсивність поступлення теригенного матеріалу.

Дисперсність, тобто характеристика осадових порід за розміром частинок мінерального скелету, визначає ємнісні і фільтраційні властивості продуктивних порід та петрофізичні залежності, які використовуються при інтерпретації геофізичних досліджень. Характеристика продуктивних покладів за вмістом тонкодисперсної складової порід є дуже важливою інформацією для визначення змін у формуванні басейну накопичення осадів і аналізу умов вилучення вуглеводнів із продуктивних пластів. Зміна дисперсності порід у процесі формування геологічного тіла характеризує динаміку зміни умов накопичення осадів і дає змогу встановити зміну глибини басейну та інтенсивність поступлення теригенного матеріалу в різні періоди накопичення осадів [7].

Основним джерелом тонкодисперсної речовини у колекторі є глинистий матеріал, який зумовлює адсорбційні властивості породи у різних формах їх існування, і впливає на параметри водонасичення, природну питому радіоактивність, потенціали власної поляризації тощо. Наявність глинистого матеріалу визначає як колекторські властивості, так і параметри фізичного поля, які вимірюються у свердловині. Найбільш інформативними промисловогеофізичними методами для отримання літологічної інформації при дослідженні теригенних відкладів є методи самочинної поляризації (ПС) і природної гамма-активності (ГК).

Геологічний розріз Семенівського нафтового родовища, на якому проводились дані дослідження, представлений пластами-колекторами не тільки теригенного типу, але й пласта-

ми змішаного типу та карбонатними тілами, що обмежує можливості методу самочинної поляризації. У зв'язку з цим для встановлення фациальної природи осадів і проведення палеогеографічних реконструкцій з метою локального прогнозування піщаних тіл-колекторів та зон їх виклиновання нами були використані криві гамма-каротажу (ГК). На нашу думку, метод гамма-каротажу є ефективнішим, ніж метод ПС при вирішенні задачі дослідження характеру розподілу дисперсних частинок в геологічних тілах. Інтенсивність природної радіоактивності гірських порід є стабільною у часі; покази ГК піддаються меншому впливу зовнішніх чинників, а природна радіоактивність гірських порід має тісний кореляційний зв'язок з їх дисперсністю. Це пов'язано з природою накопичення радіоактивних елементів у гірських породах.

Як відомо [11, 12, 13], основними радіоактивними елементами в гірських породах є калій, уран (радій) і торій. Сполуки урану при руйнуванні гірських порід транспортуються у вигляді уламкового матеріалу або переходят під дією поверхневих і ґрунтових вод в розчин і мігрують в басейн накопичення осадів. При міграції розчин урану збагачує глибоководні відклади, до яких відносяться глини, аргіліти, мергелі. В басейні накопичення осадів Семенівського родовища за інформацією літологічного опису кернового матеріалу уламків вулканогенного походження, які можуть бути джерелом аномально високої радіоактивності, не виявлено [14]. Це підтверджується даними методу ГК. Такий характер розподілу урану зумовлює присутність в тонкодисперсних частинках породи комплексних солей урану за рахунок тільки адсорбційних процесів, і тому, концентрація U(Ra) в глинистих породах буде зумовлена в першу чергу їх адсорбційними властивостями.

Торій, під час транспортування у водних потоках, переходить у колоїдний розчин і в такій формі може мігрувати на великі глибини басейну накопичення осадів, тим самим збагачуючи глинисті породи. Такий шлях міграції є загальноприйнятою моделлю зв'язку торію з характеристиками гірських порід [15]. Названі властивості сполук торію уможливлюють розповсюдження елементу торію і у вигляді уламкових залишків, що залишаються в породі при руйнуванні, чи шляхом транспортування у водному потоці з колоїдами і механічними уламками. Також нами припускається можливість міграції торію в розчині. Частка розчинених торієвих сполук є набагато меншою за частку уламкових.

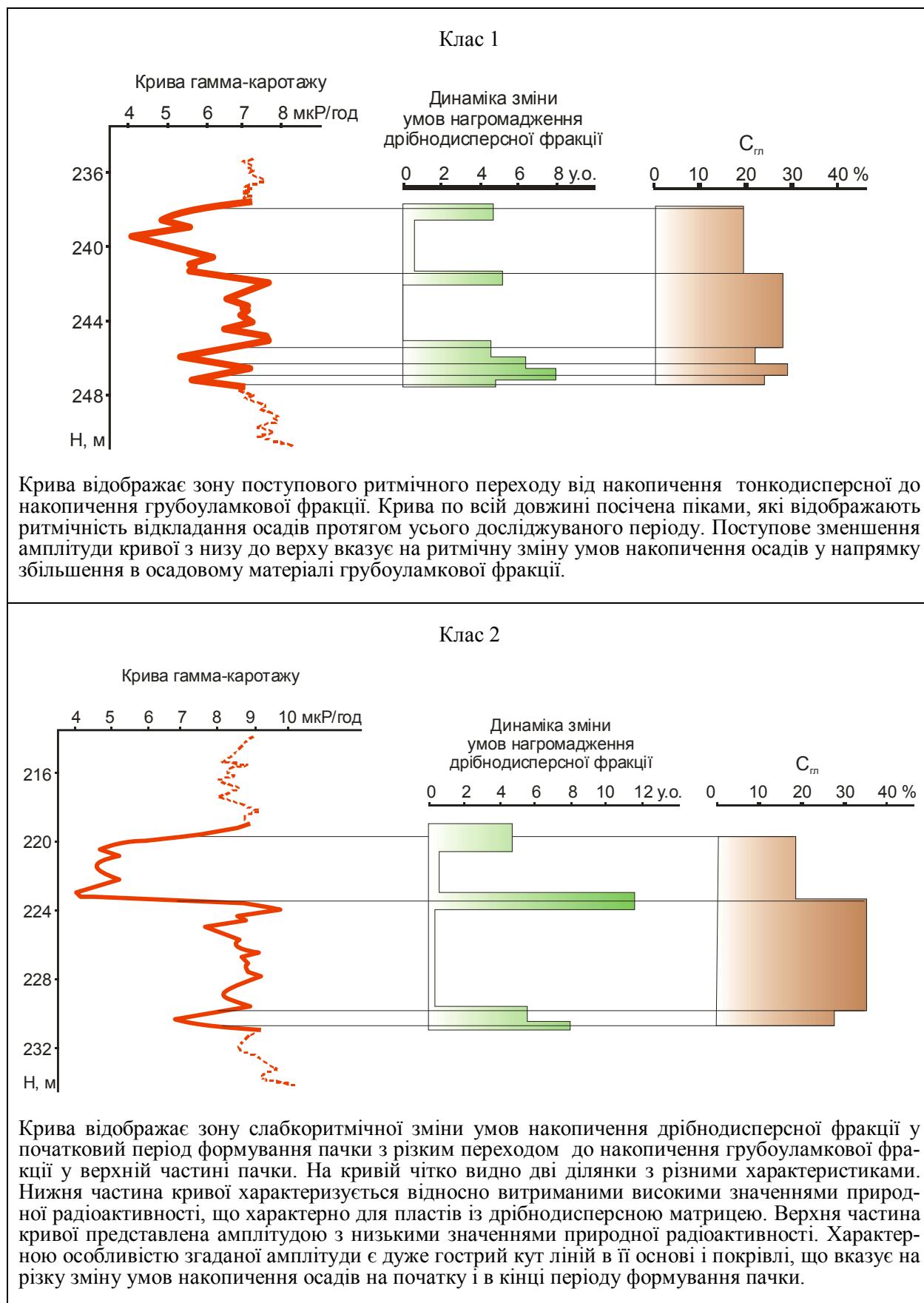
Присутність калію зумовлена, в основному, закономірностями розподілу глинистих мінералів. Калій знаходиться тут не тільки в мінеральній, але й у адсорбованій формі. Розподіл глинистих мінералів у межах одного родовища і навіть у межах одного структурного горизонту пов'язаний з дуже складними співвідношеннями мінерального складу. Глинисті мінерали істотно відрізняються за параметрами адсорбційних властивостей. Так, наприклад, величина ємності катіонного обміну каолініту у

20 разів менша за величину ємності катіонного обміну монтморилоніту. Таким чином, зміна концентрації калію в гірських породах тісно пов'язана з кількістю і мінеральним складом глинистого цементу. Певною мірою, за рахунок адсорбційних властивостей, концентрація калію може бути пов'язана з вмістом його розчинних сполук в басейні накопичення осадів.

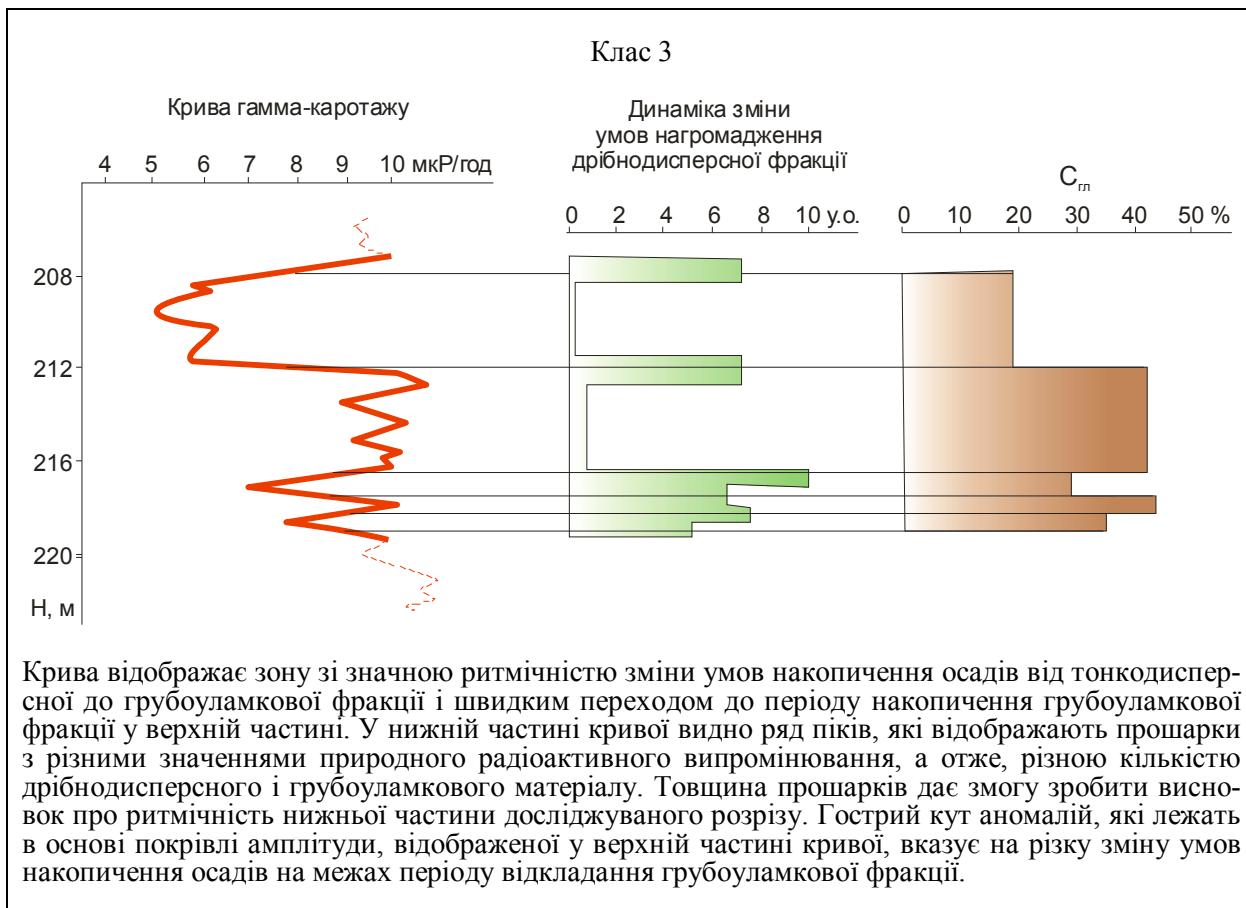
Відомо, що збільшення в осаді піщаної фракції з зернами медіанного розміру і зменшення глинистої фракції свідчить про підвищення динаміки середовища седиментації, тобто збільшення швидкостей водяних потоків, у той час як протилежні характеристики вказують на зменшення енергетичних рівнів середовища. На ділянках, де переважали високі палеогідродінамічні рівні середовища седиментації, концентрувався найбільш грубий уламковий матеріал і формувались піщані тіла-колектори. У районах зі зниженою палеогідродінамічною активністю, відповідно накопичувалися тонко-зернисті глинисті відклади. Таким чином, початкові ознаки фіксують ті чи інші умови середовища, в яких відбувалося накопичення осаду і його зміни. Початкові ознаки можуть бути об'єднані в групи так, що кожна група буде відповідати певному палеогідродінамічному рівню середовища седиментації. З іншого боку, багато дослідниками [2, 3, 6, 9, 16] було відмічено, що в теригенних відкладах зміна гранулометричного складу порід вказує на обставини накопичення осадів (континентальну або морську). Так, для континентальних обстановок характерне зменшення розмірності уламкових зерен вгору по розрізу, тоді як для відкладів морського генезису переважаючою є обернена послідовність розподілу уламкових зерен. Грунтуючись на цих закономірностях в зміні літологічного складу порід по розрізу, можуть бути визначені обстановки накопичення осадів. Знаючи генезис відкладів і маючи в своєму розпорядженні моделі площинного розташування фаций для даної обстановки накопичення осадів, можна передбачати загальне розміщення фаций в межах тієї або іншої обстановки.

Одним з напрямків, який дає змогу локалізувати літологічні неоднорідності на родовищах нафти і газу та охарактеризувати їх індивідуальними геолого-геофізичними та петрофізичними моделями, є аналіз форм геофізичних кривих, зареєстрованих у свердловинах навпроти продуктивних пачок. В даному напрямку працювали ряд дослідників [2, 7, 16, 17], які для аналізу форм геофізичних кривих використовували різні критерії. В роботі [17] автор, класифікує криві за параметром, який характеризує динаміку зміни умов накопичення дрібнодисперсної фракції в період формування продуктивних пачок родовища та величиною глинистості прошарків цих пачок (табл.1), але не враховує різницю в літології, обґрунтуючи це тим, що основним чинником впливу є структура порового простору. З цим можна погодитись, якщо врахувати те, що в процесі оцінки параметрів характеристику дають цілі пачці, а не окремим прошаркам.

**Таблиця 1 – Класи кривих гамма-каротажу, зареєстрованих у IV продуктивній пачці Семенівського нафтового родовища**



## Закінчення табл. 1.



Для деталізації геологічних побудов нами на основі аналізу геофізичних кривих гамма-каротажу було досліджено окремі частини продуктивних пачок з урахуванням літології. Така деталізація доцільна, зважаючи на те, що не рідко одна пачка поєднує в собі і пласти пісковиків, і пласти вапняків. За таких умов різні частини пачки можуть володіти абсолютно різними фільтраційно-емнісними характеристиками, що часто призводить до випереджуючого обводнення. Неврахування цієї обставини здійснює значний негативний вплив на ефективність розробки продуктивної пачки. Ефективність запропонованого підходу продемонструємо на прикладі IV продуктивної пачки Семенівського нафтового родовища.

Семенівське нафтове родовище розташоване у північно-західній частині Керченського півострова у приосьовій зоні індово-кубанського прогину. У процесі буріння на родовищі свердловинами розкрито відклади тортонаського ярусу, який включає чокракський, караганський, конський горизонти і відклади верхньої частини майкопської серії [14, 18].

За даними ГДС та лабораторних досліджень керна [14] на родовищі виділено з верху до низу п'ять продуктивних літологічних пачок: II, III, IV, V, VI. Пачки розділені товстими глинистими шарами, що повністю забезпечує їх ізоляцію між собою. Літологічно – це однопоріні товщі глин темно-сірих, зеленувато-сірих,

коричневих, невапняковистих, жирних, шаруватих, інколи піщанистих з рідкими конкреціями і прошарками сидеритів. Місцями зустрічаються тонкі прошарки сірувато-зелених, тонко-зернистих пісків.

Пачка IV сформована відкладами караганського горизонту. Проникна частина пачки має 1-4 пласти сумарною ефективною товщиною 1,4-4,2 м. Вони літологічно представлені пісками і органогенними пористими вапняками. Непроникні пласти складені вапняковими глинами, мергелями, щільними вапняками.

Для визначення генезису осадів за даними каротажу необхідно знати зміну умов седиментації в часі для відкладів кожної фациї. Формування будь-якої фациї відбувається в умовах поступової зміни палеогідродинамічних режимів. Кожен з цих рівнів характеризується рядом первинних ознак, що відображають динамічну активність середовища седиментації. Виділяють п'ять гідродинамічних режимів: дуже високий, високий, середній, низький, дуже низький [2].

1. Дуже високий. Переважають піски, пісковики, крупно і средньозернисті неглинисти. Піски можуть бути добре відсортовані; зустрічаються скупчення зерен гравію, галька і валуни різних порід; шаруватість коса; по сегментарних швах і межах косих серій – часта дрібна галька; в основі відкладів – сліди інтенсивного розмиву.

2. Високий. Переважають піски і пісковики дрібнозернисті. Шаруватість коса; сегментарні і серйні шви слабкопомітні; у підошві сліди розмиву.

3. Середній. Спостерігаються змішані (піщано-алевроліто-глинисті) породи. Шаруватість коса дрібна, іноді горизонтальна і хвиляста; сегментарні і серйні шви простежуються слабко; сліди розмиву слабко виражені або відсутні.

4. Низький. Широко розвинені алеврити і глинисто-алеврітові породи. Шаруватість горизонтальна, переривчасто-горизонтальна, хвиляста. Сліди розмивів відсутні.

5. Дуже низький. Спостерігаються алеврито-глинисті породи і глини. Шаруватість горизонтальна або відсутня.

У роботі [2] на основі аналізу форми кривих електрокартажу створено седиментологічні моделі фаций, які дають змогу ідентифікувати умови накопичення осадів. Під седиментологічною моделлю фациї тут розуміється зміна в певній послідовності палеогідродинамічних рівнів, що відображають умови седиментації в період формування відкладів даної фациї.

Аналізуючи зміну палеогідродинамічних рівнів в окремих фациях IV пачки Семенівського нафтового родовища, нами було ідентифіковано фациї (табл. 2), які відповідають седиментологічним моделям фаций, запропонованім у роботі [2]. Але як реальні замість електричних моделей ми запропонували і використали радіоактивні моделі.

В пачці IV Семенівського нафтового родовища було два періоди формування проникних горизонтів, розділені тривалим періодом накопичення по всій площині глинистих і щільних пірід (див. табл. 1).

За даними геофізичних досліджень нижня частина пачки IV представлена здебільшого двома проникними прошарками розділеними коротким періодом занурення досліджуваного басейну накопичення осадів, протягом якого відкладались глинисті частинки. З врахуванням літології цих прошарків виділяються дві зони, одна з яких представлена пористими вапняками і локалізується у південній та південно-східній частинах проникного пласта. Інша зона, яка займає центральну та північно-західну частини, виповнена пісками і пісковиками (рис. 1).

Верхня частина пачки IV представляє тривалиший період формування проникних гірських порід, що відображається на товщині пластів. Порівняння схем, представлених на рис. 1 і рис. 2, дає підстави стверджувати, що розташування зон, з точки зору літології пластів, змінилось мало. У південній та південній частинах зменшилась зона вапняків. Там відбулася зміна умов седиментації, що призвело до часткового розширення зони пісків і пісковиків.

Різниця у диференціації кривих гамма-каротажу, зареєстрованих у різних свердловинах, вказує на існування зон пласта де зміна гідродинамічних рівнів відбувалася неоднаково. В межах IV продуктивної пачки виділено фациї пляжів, вздовжберегових барів (регресивних і трансгресивних) і прибережних валів,

промивань і головних частин розривних течій (див. табл. 2).

Фація пляжів характеризується дуже високим енергетичним рівнем. Гідродинамічна активність в період формування піщаного тіла мала перервний характер. В кінцевих стадіях накопичення осадів вона збільшувалась. Піски пляжів є добре обкатаними і відсортованими, часто збагачені важкими мінералами. Можуть містити у великій кількості як цілі, так і биті мушлі. Добра обкатаність та відсортованість пісковиків робить пласти добре проникними. Наявність решток фауни призводить до зниження питомого електричного опору таких пластів унаслідок наявності залишкової води у мікротріщинах мушель.

Фація регресивних вздовжберегових барів і прибережних валів на 80-100% складена піщаними осадами. Піски від дрібно- до середньозернистих, добре відсортовані. Органічні рештки в барових пісках зустрічаються у вигляді цілих і битих мушель, але в деяких випадках можуть бути повністю відсутні. Прибережні вали характеризуються дрібнозернистим складом піщаних порід. Для регресивних барів у ряді випадків характерною є наявність залізистих кірок вздовж напластування і тонких прошарків різного типу солей, які утворюються внаслідок інтенсивного випаровування морської води в понижених ділянках поверхні бара. Наявність таких відкладів сильно впливає на покази електрокартажу. Зважаючи на розміри зерен піску, фациї регресивних вздовжберегових барів і прибережних валів у порівнянні з фациями пляжів, можуть мати меншу проникність, але більшу пористість.

Для фаций трансгресивних вздовжберегових барів і прибережних валів енергетичні рівні водянного середовища змінюються від дуже високих на початку до низьких на кінець формування піщаного тіла. Тому збільшення кількості глинистого матеріалу відбувається вверх по розрізу. Для таких фаций піщаний матеріал є переважаючим і складає 80-100% тіла бара. Піски дрібно- і середньозернисті, добре обкатані. Органічні рештки частіше за все зустрічаються у вигляді мушель морських організмів, але можуть бути відсутні. Характерним є присутність глауконіту, залізистих кірок та солей. Тому, з точки зору впливу на результати геофізичних досліджень, ці фациї аналогічні до фаций регресивних вздовжберегових барів і прибережних валів. Характер зміни розмірів частинок вздовж розрізу вказує на зменшення проникності таких пісковиків угору по розрізу.

Енергетичні рівні середовища седиментації у фациї промивань розривних течій залишаються високими впродовж усього часу формування піщаного тіла і тільки дещо зменшуються у їх верхній частині. Кількість глинистого матеріалу слабко збільшується вверх по розрізу. Відклади цієї фациї на 60-80% складаються з піщаних середньо- і дрібнозернистих порід з добре обкатаним і відсортованим уламковим матеріалом.

**Таблиця 2 – Електрометричні моделі піщаних тіл-колекторів прибережно морських фаций (за В. С. Муромцевим) та відповідні їм радіоактивні моделі Семенівського нафтового родовища**

Морська		Обстановка нагромадження осадів		Комплекс фаций	
Прибережно-морський		Гирлових барів і пляжів		Група фаций	
Розривних течій	Вздовжберегових барів (трансгресивних) і прибережних валів	Вздовжберегових барів (ретресивних) і прибережних валів	Пляжів	Формалізовані моделі фаций	Фація
Головних частин розривних течій	Промінань	Вздовжберегових барів (трансгресивних) і прибережних валів	Вздовжберегових барів (ретресивних) і прибережних валів	Формалізовані моделі фаций	Група фаций
0,8-0,6	0,8-0,6	1,0-0,6	1,0-0,8	1,0-0,8	Максимальне значення $\alpha_{\text{rc}}$
					Реальна електрометрична модель групи фаций
					Мінімальне значення $I_p$ , мкР/год
3,8-5,0	3,8-5,0	3,5-5,5	3,5-4,5	3,5-4,5	Св.№10
					Св.№15
					Св.№22
					Св.№71
					Св.№26
					Св.№1
					Св.№2
					Св.№3
					Св.№4
					Св.№5
					Св.№6
					Св.№7
					Св.№8
					Св.№9
					Св.№10
					Св.№11
					Св.№12
					Св.№13
					Св.№14
					Св.№15
					Св.№16
					Св.№17
					Св.№18
					Св.№19
					Св.№20
					Св.№21
					Св.№22
					Св.№23
					Св.№24
					Св.№25
					Св.№26
					Св.№27
					Св.№28
					Св.№29
					Св.№30
					Св.№31
					Св.№32
					Св.№33
					Св.№34
					Св.№35
					Св.№36
					Св.№37
					Св.№38
					Св.№39
					Св.№40
					Св.№41
					Св.№42
					Св.№43
					Св.№44
					Св.№45
					Св.№46
					Св.№47
					Св.№48
					Св.№49
					Св.№50
					Св.№51
					Св.№52
					Св.№53
					Св.№54
					Св.№55
					Св.№56
					Св.№57
					Св.№58
					Св.№59
					Св.№60
					Св.№61
					Св.№62
					Св.№63
					Св.№64
					Св.№65
					Св.№66
					Св.№67
					Св.№68
					Св.№69
					Св.№70
					Св.№71
					Св.№72
					Св.№73
					Св.№74
					Св.№75
					Св.№76
					Св.№77
					Св.№78
					Св.№79
					Св.№80
					Св.№81
					Св.№82
					Св.№83
					Св.№84
					Св.№85
					Св.№86
					Св.№87
					Св.№88
					Св.№89
					Св.№90
					Св.№91
					Св.№92
					Св.№93
					Св.№94
					Св.№95
					Св.№96
					Св.№97
					Св.№98
					Св.№99
					Св.№100
					Св.№101
					Св.№102
					Св.№103
					Св.№104
					Св.№105
					Св.№106
					Св.№107
					Св.№108
					Св.№109
					Св.№110
					Св.№111
					Св.№112
					Св.№113
					Св.№114
					Св.№115
					Св.№116
					Св.№117
					Св.№118
					Св.№119
					Св.№120
					Св.№121
					Св.№122
					Св.№123
					Св.№124
					Св.№125
					Св.№126
					Св.№127
					Св.№128
					Св.№129
					Св.№130
					Св.№131
					Св.№132
					Св.№133
					Св.№134
					Св.№135
					Св.№136
					Св.№137
					Св.№138
					Св.№139
					Св.№140
					Св.№141
					Св.№142
					Св.№143
					Св.№144
					Св.№145
					Св.№146
					Св.№147
					Св.№148
					Св.№149
					Св.№150
					Св.№151
					Св.№152
					Св.№153
					Св.№154
					Св.№155
					Св.№156
					Св.№157
					Св.№158
					Св.№159
					Св.№160
					Св.№161
					Св.№162
					Св.№163
					Св.№164
					Св.№165
					Св.№166
					Св.№167
					Св.№168
					Св.№169
					Св.№170
					Св.№171
					Св.№172
					Св.№173
					Св.№174
					Св.№175
					Св.№176
					Св.№177
					Св.№178
					Св.№179
					Св.№180
					Св.№181
					Св.№182
					Св.№183
					Св.№184
					Св.№185
					Св.№186
					Св.№187
					Св.№188
					Св.№189
					Св.№190
					Св.№191
					Св.№192
					Св.№193
					Св.№194
					Св.№195
					Св.№196
					Св.№197
					Св.№198
					Св.№199
					Св.№200
					Св.№201
					Св.№202
					Св.№203
					Св.№204
					Св.№205
					Св.№206
					Св.№207
					Св.№208
					Св.№209
					Св.№210
					Св.№211
					Св.№212
					Св.№213
					Св.№214
					Св.№215
					Св.№216
					Св.№217
					Св.№218
					Св.№219
					Св.№220
					Св.№221
					Св.№222
					Св.№223
					Св.№224
					Св.№225
					Св.№226
					Св.№227
					Св.№228
					Св.№229
					Св.№230
					Св.№231
					Св.№232
					Св.№233
					Св.№234
					Св.№235
					Св.№236
					Св.№237
					Св.№238
					Св.№239
					Св.№240
					Св.№241
					Св.№242
					Св.№243
					Св.№244
					Св.№245
					Св.№246
					Св.№247
					Св.№248
					Св.№249
					Св.№250
					Св.№251
					Св.№252
					Св.№253
					Св.№254
					Св.№255
					Св.№256
					Св.№257
					Св.№258
					Св.№259
					Св.№260
					Св.№261
					Св.№262
					Св.№263
					Св.№264
					Св.№265
					Св.№266
					Св.№267
					Св.№268
					Св.№269
					Св.№270
					Св.№271
					Св.№272
	</				

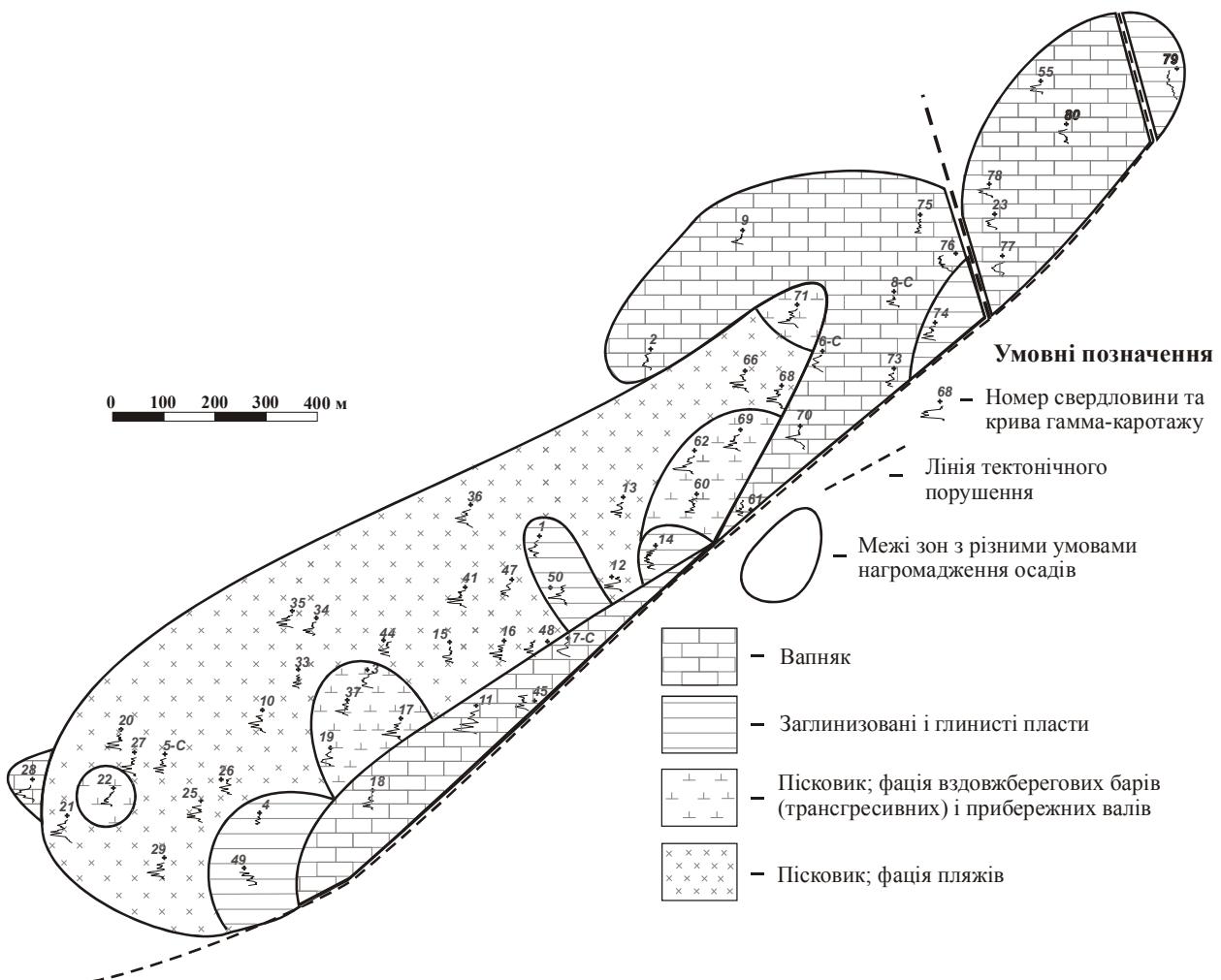


Рисунок 1 – Схема розташування зон із різними умовами накопичення осадів у нижній проникній частині IV продуктивної пачки Семенівського нафтового родовища

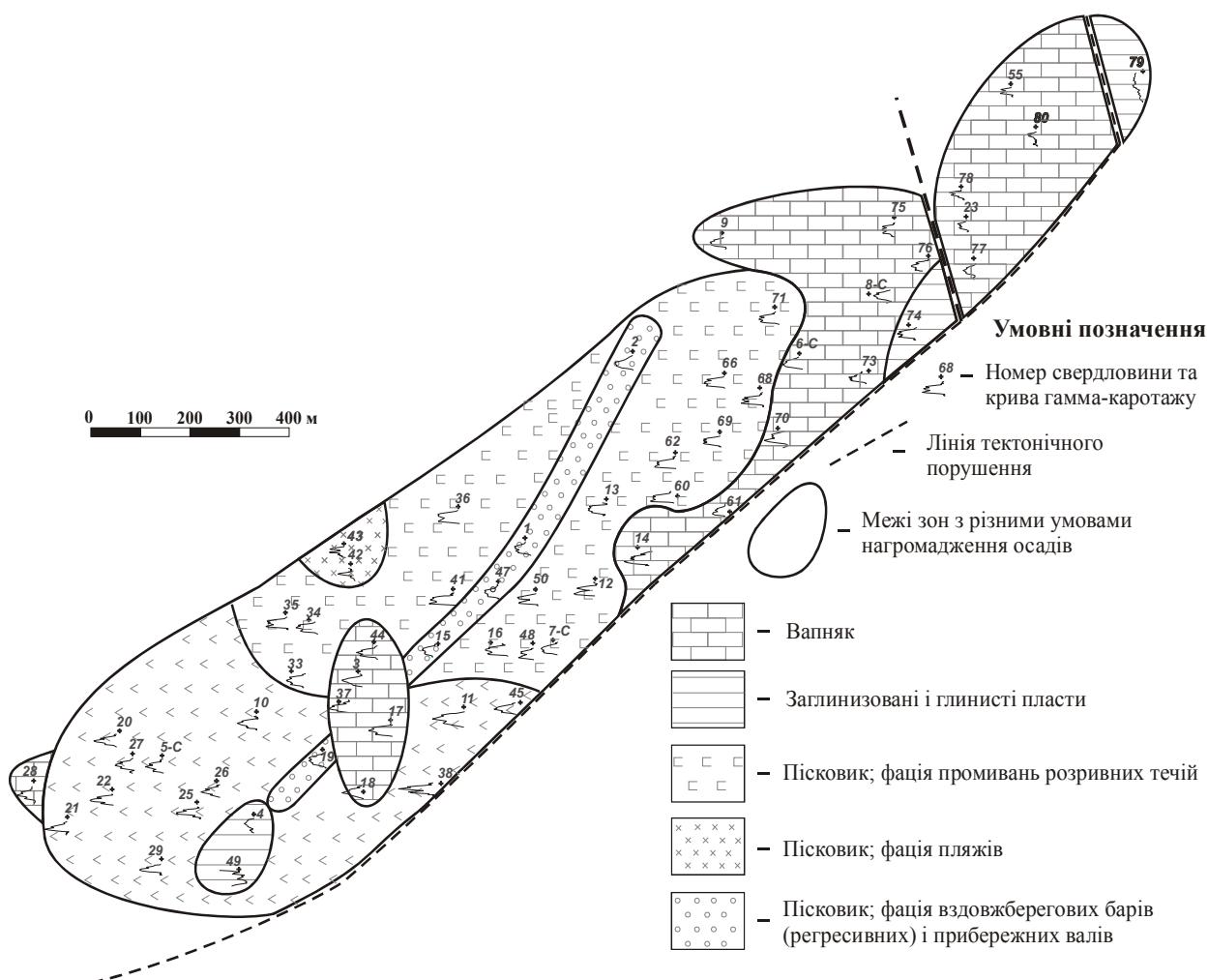
Загальний енергетичний рівень фаций головних частин розривних течій є високим. Найбільша гідродинамічна активність пов’язана з утворенням середньої частини піщаного тіла. У цій частині є найменший вміст домішок глинистого матеріалу, кількість якого зростає вниз і вверх по розрізу піщаного тіла.

Отже, в даній роботі було обґрунтовано можливості методу гамма-каротажу та його переваги над іншими методами для аналізу зміни дисперсних властивостей піщаних тіл вздовж їх напластвування і по розрізу, та, відповідно, можливості прогнозування фільтраційно-смнісних характеристик пластів-колекторів. Проведено детальний аналіз форм кривих гамма-каротажу, зареєстрованих у продуктивних пачках Семенівського нафтового родовища, дав змогу виділити фациї піщаних тіл, які формують продуктивні пласти, і побудувати уточнені схеми розташування зон з різними умовами накопичення осадів. Як приклад, в роботі наведено схему IV продуктивної пачки Семенівського родовища. Аналіз умов формування фаций різного генезису дає змогу оцінити фільтраційні властивості різних ділянок продуктивного пласта вздовж напластвування та прогнозувати можливі шляхи випереджуючого обводнення. Okрім цього,

знаючи тип фаций, а, відповідно, характер зміни дисперсності по її розрізу, у пачках продуктивних пластів можна виявити високопроникні прошарки, які часто стають причиною обводнення продукції, що видобувається із свердловини. Побудовані уточнені схеми розташування зон з різними умовами накопичення осадів, будуть використані на промислі для оптимізації процесу експлуатації свердловин Семенівського нафтового родовища.

### Література

- 1 Пески и песчаники / Петтіджон Ф., Поттер П., Сівер Р.М. – Мир, 1976. – 534 с.
- 2 Муромцев В.С. Методика локального прогноза песчаных тел – литологических ловушек нефти и газа по электрометрическим моделям фаций // В кн.: Методика прогнозирования литологических и стратиграфических залежей нефти и газа (сборник трудов) – Л.: Недра, 1981. – 19с. (ВНИГРІ)
- 3 Крашенников Г.Ф. Ученіе о фациях / Г.Ф. Крашенников. – М.: Высшая школа, 1971. – 367 с.
- 4 Зенкович В.П. Основы учения о развитии морских берегов / В.П. Зенкович. – М.: Изд-во АН СССР, 1962. – 710 с.



**Рисунок 2 – Схема розташування зон із різними умовами накопичення осадів у верхній проникній частині IV продуктивної пачки Семенівського нафтового родовища**

5 Ульст В. Г. Применение литологических методов для изучения процесса перемещения песчаного материала в прибрежной части моря / В. Г. Ульст // В кн.: Геоморфология и литология береговой зоны морей и других крупных водоемов. – М.: Наука, 1971. – 4 с.

6 Шепард Ф.П. Морская геология / Ф. П. Шепард. – М.: Недра, 1969. – 401 с.

7 Федак И.О. Оценка лиофациальной неоднородности продуктивных отложений нефтегазовых родовищ за результатами геофизических исследований скважин / И.О. Федак // Развідка та розробка нафтових і газових родовищ. – 2008. – №4(29). – С. 28-33.

8 Старостін В.А. Побудова фільтраційної моделі Семенівського нафтового родовища за геофізичною інформацією / [В.А. Старостін, Д.Д. Федоришин, И.О. Федак, А.В. Старостін] // Розвідка та розробка нафтових і газових родовищ. – 2005. – № 3 (16). – С. 25-29.

9 Старостін В.А. Можливості ідентифікації колекторів Семенівського родовища за параметрами порового простору / В.А. Старостін, И.О. Федак, А.В. Старостін // Розвідка та розробка нафтових і газових родовищ. – 2004. – № 4(13). – С.48 – 52.

10 Федак И.О. Використання ядерно-фізичних методів досліджень свердловин для оцінки мікротріщинуватості колекторів карбонатного типу / И.О. Федак, В.А. Старостін // Науковий вісник ІФНТУНГ. – 2007. – №2(16). – С. 16-23.

11 Ларионов В.В. Естественная радиоактивность карбонатных отложений верхнего мела Восточного Предкавказья / В. В. Ларионов, М. Д. Шварцман // Геофизические методы исследования скважин (МИНХ и ГП, Труды). – 1966. – Вып. 56. – С. 67-82.

12 Алексеев Ф.А. Использование спектрометрии гамма-излучения при изучении нефтегазоносных бассейнов / Ф.А. Алексеев, Р.П. Готтих // Советская геология. – 1978. – № 3. – С. 68-81.

13 Основы гамма-спектрометрии природных сред. / [Р.М. Коган, И.М. Назаров и др.] – М.: Атомиздат, 1969. – 468 с.

14 Підрахунок запасів нафти на Семенівському нафтовому родовищі: Звіт / [Мазур О.А., Королева Н.П., Бикова Л.В. та ін.] // Тематична експедиція “Кримгеологія”. – Сімферопіль: Кримгеологія, 1981-1982. – 150 с.

15 Ханин А. А. Породы-коллекторы нефти и газа и их изучение / А. А. Ханин. – М.: Недра, 1969. – 368 с.

16 Изотова Т.С. Седиментологический анализ данных промысловой геофизики / Т.С. Изотова, С.Б. Денисова, Б.Ю. Вендельштейн. – М. : Недра, 1993. – 183 с.

17 Федак І.О. Методичні та експериментальні основи оцінки процесу обводнення нафтогазових родовищ за результатами геофізичних досліджень (на прикладі Семенівського нафтогазового родовища) [Текст] : автореф. дис. на здобуття наук. ступеня канд. геол. наук : спец. 04.00.22 «Геофізика» / Федак Ігор Орестович ; Івано-Франків. нац. тех. ун-т нафти і газу. – Івано-Франківськ, 2007. – 20 с.

18 Атлас родовищ нафти і газу України / [за заг. ред. М.М. Іванюти та ін.]. – Львів : Українська нафтогазова академія, 1998 – Т.6: Південний нафтогазоносний регіон. – 1998. – 224 с.

*Стаття надійшла до редакційної колегії*

*12.02.13*

*Рекомендована до друку*  
*професором Орловим О.О.*  
*(ІФНТУНГ, м. Івано-Франківськ)*  
*професором Максимчуком В.Ю.*  
*(Карпатське відділення Інституту геофізики*  
*ім. С. Субботіна НАН України, м. Львів)*