

Cənubi Xəzər hövzəsinin geodinamik rejiminin Bakı arxipelaqı və Aşağı Kür çökəkliyinin lokal qalxımlarının geoloji inkişaf xüsusiyyətləri və neft-qazlılığına təsiri

N.R. Nərimanov, g.-m.e.n¹,Q.N. Qəhrəmanov, g.-m.e.n²,M.S. Babayev, g.-m.e.n¹,G.C. Nəsibova, g.-m.e.n¹¹Azərbaycan Dövlət Neft və Sənaye Universiteti,²Azərbaycan Respublikasının Dövlət Neft Şirkəti

e-mail: gahraman@socar.az

Влияние геодинамического режима Южно-Каспийской впадины на развитие и нефтегазоносность локальных поднятий Бакинского архипелага и Нижнекуринской впадины

Н.Р. Нариманов, к.г.-м.н.¹, К.Н. Карагаманов, к.г.-м.н.²,
М.С. Бабаев к.г.-м.н.¹, Г.Дж. Насибова, к.г.-м.н.¹¹Азербайджанский государственный университет нефти и промышленности,²Государственная нефтяная компания Азербайджанской Республики**Ключевые слова:** субоceanическая кора, конвергенция, зона субдукции, формирование аккреционной линзы, апвеллинг, коллизия.

Рассмотрены формирование геодинамического режима в Южно-Каспийской впадине, влияние его на преобразование последней из окраинного моря в закрытый бассейн в связи с развитием его западного борта. С учетом установленных геодинамических условий рассмотрено их влияние на развитие складок и их нефтегазоносность. В результате было установлено, что в конседиментационном развитии локальных поднятий выделяется три этапа с различной интенсивностью их роста.

Проведенные исследования показали что высокая активность геодинамических процессов в регионе наряду с повышением интенсивности структуро- и разрывообразования приводит к частичному разрушению и переформированию ранее сформировавшихся углеводородных скоплений.

Impact of geodynamic regime of South Caspian basin on the geological development characteristics and oil-gas bearing potential of local elevations in Baku archipelago and Low Kura depression

N.R. Narimanov, Cand.in Geol.-Min. Sc¹, G.N. Gahramanov, Cand.in Geol.-Min. Sc², M.S. Babayev, Cand. in Geol.-Min. Sc¹, G.J. Nasibova, Cand. in Geol.-Min. Sc¹¹Azerbaijan State Oil and Industry University,²State Oil Company of Azerbaijan Republic**Keywords:** suboceanic crust, convergence, subduction zone, accretion disc formation, upwelling, collision.

The paper considers the formation of geodynamic regime in South Caspian depression, as well as the impact on its transformation from the peripheral sea into a closed basin in connection with development of its west border. Considering steady geodynamic conditions, their influence on the development of folds and their oil-gas bearing content have been reviewed. As a result, it was defined that in the syndepositional development of local elevations, three stages with various growth intensity are distinguished.

Carried out investigations justified that high activity of geodynamic processes in the region alongside with the intensity increase of structural-fault formation leads to the partial destruction and transformation previously formed hydrocarbon accumulations.

Açar sözlər: suboceanic qabığı, konvergensiya, subduksiya zonası, akkresiya əmələgəlmələri, apvellinq, kolliziya.

Məlumdur ki, qalıq subduksiya zonasında mühitin temperaturu adı şəraitə nisbətən yüksək olur. Bu səbəbdən də qalıq subduksiya zonası olan Abşeron-Balxanyanı struktur meqayəhər akvatoriyası yüksək neft-qazlılığı ilə səciyyələnir və burada yeni karbohidrogen (KH) yataqlarının açılma ehtimalı yüksəkdir [1].

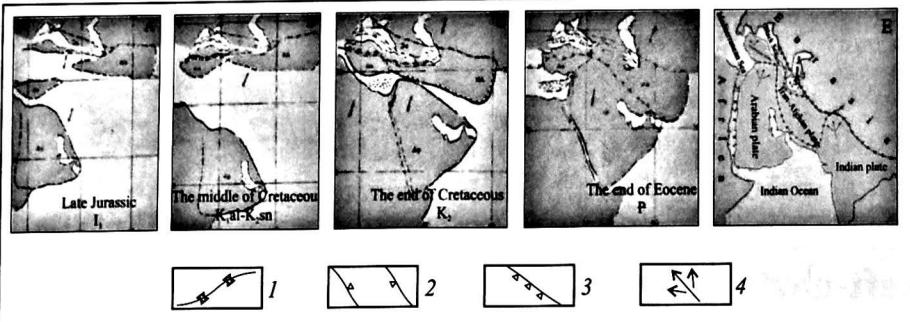
Əksər tədqiqatçıların fikrinə, Cənubi Xəzər çökəkliyində (CXÇ) KH-nin əsas əmələgəlmə mənbəyi Yura və Oliqosen-Miosen yaşı böyük qalınlıqlı gilli-karbonatlı çöküntülərdir [2].

Kompleks araşdırılmalara görə CXÇ-nin mərkəzi bölməsində, Bakı arxipelağında və eləcə də Aşağı Kür çökəkliyində çöküntütoplanma prosesi intensivliyinə görə üç mərhələyə ayrıılır (şəkil 1).

Birinci mərhələ Üst Yuradan Eosenin sonuna kimi davam etmişdir. Bu mərhələdə hövza dibinin enməsi zamanı nisbətən kiçik sürətlə-təxminən 58 m/mln. il dərin su şəraitində, toplanan çöküntülər əsasən terrigen və karbonat sükurlardan ibarət olmuşdur. Bu hal baxılan geoloji zaman dövründə hövzənin Tetis okeanı rejimində və onun ən dərin çökəkliklərindən biri olması ilə əlaqədardır.

Çöküntütoplanmanın və hövza dibinin enmə sürətinin ikinci mərhələsi Maykop dövrünü əhatə edir və onu keçid mərhələsi hesab etmək olar. Bu mərhələdə çöküntütoplanmanın sürəti 180 m/mln. ilə qədər artmış və bu da gilli fasiyalı çöküntü kompleksində üzvi maddənin (ÜM) Klark ədədindən çox toplanması üçün əlverişli şəraitin olmasına göstərir.

Çöküntütoplanma sürətinin üçüncü mərhələsi Orta Miosen – IV Dövrə aiddir və orta sürətin 800 m/mln. ilə qədər artması ilə səciyyələnir. La-



Şəkil 1. a, b, c - Aralıq dənizi qurşaqının mərkəzi seqmentinin paleorekonstruksiyası, d - İ.P. Qamkrelidze və N.R. Nərimanovun tədqiqat materiallarına görə Aralıq dənizi qurşaqının mərkəzi seqmentində litosfer plitələrinin müasir vəziyyəti:

1 - kollizion; 2 - divergent; 3 - konvergent; 4 - litosfer plitələrinin dəyişmə istiqaməti

kin bu halda da çöküntütoplanoğanın sürətində iki mərhələni aydın seçmək mümkündür. Belə ki, Orta və Gec Miosendə sürət 400 m/mln. il olduğu halda, Pliosen - IV Dövrə bu göstərici orta hesabla 1580 m/mln. ilə yaxın olmuşdur. Yəni çöküntütoplanoğanın sürəti zaman keçidkə artmışdır. Bu hal CXÇ-nin geodinamik və paleotektonik inkişaf xüsusiyyətləri ilə əlaqədardır.

Belə ki, Orta Miosendə qıtakənarı Cənubi Xəzər meqahövzəsi Ərbəstan plitəsinin şimal-şimal-sərqə doğru hərkəti ilə əlaqədar qapanmağa başlamış və Miosenin sonunda Qara dənizlə Cənubi Xəzər birləşdirən boğaz (Sarmat dənizi) quruya çevrilmişdi. Miosenin sonundan Cənubi Xəzər meqəçəkəliyi regionda inkişaf edən Kiçik Qafqaz, Talyış, Böyük Qafqaz kolliziyalarının yaradıqları səxiləmə gərginliklərinin hesabına Qara dəniz və Cənubi Xəzər hövzəsi bir-birindən ayrılaraq qapalı Cənubi Xəzər hövzəsini formalasdırıldı. Sonuncuda səxiləmə gərginliklərinin inkişafı ilə əlaqədar çöküntütoplanoğanın sürəti Maykop dövründə nisbətan iki dəfədən çox artaraq 400 m/mln. il təşkil etdi. Erkən Pliosen - Ərbəstan blokunun şimal-sərqə doğru hərkəti ilə əlaqədar İran-Əfqan plitəsinin ensiz qərb hissəsinin şimal-sərqə əyilməsi və CXÇ-nin qərb yamacının formalasması nəticəsində bu istiqamətdə səxiləmə gərginlikləri yaranmağa başlamışdır [2].

Cənubi Xəzərin şimal yamacı isə Abşeron-Balkanyanı qalıq subduksiyası ilə ifadə olunduğundan burada da səxiləmə gərginlikləri submeridional istiqamətdə inkişaf etmişdir. Nəticədə Türkmen şelfini çıxmışla, Cənubi Xəzərdə çöküntülər səxiləmə gərginlikləri şəraitində uçurum sedimentasiya yolu ilə formalasmışdır. Bu sabəbdən da çöküntütoplanoğanın sürəti Pliosen-IV Dövrə əvvəlki geoloji zaman intervallarına nisbətan kəskin

artaraq Pliosen - 1770 m/mln. il, Post Pliosen - IV Dövrə isə 1400 m/mln. il olmuşdur.

Bu dövrə yüksək mütəhərrikliyə malik olan Abşeron-Balkanyanı meqayəhərində plikativ və dizyunkтив dislokasiyaların müxtəlif növləri geniş inkişaf etmişdir. Ona görə da KH yataqlarının əksəriyyəti palçıq vulkanizmi ilə mürəkkəbleşmiş strukturlara aiddir. Burada neft-qaz yığımlarının formalasması geodinamik cəhatdən feal və struktur-tektonik baxımdan nisbətan mürəkkəb zonalarla bağlıdır.

Struktur-tektonik baxımdan CXÇ-nin quru hissəsinin davamı olan Aşağı Kür çökəkliyinin sonrakı geoloji inkişaf mərhələlərində qalınlığı 20 km-ə çatan və özünəməxsus xüsusiyyətlərə malik Mezokaynozoy yaşılı çökəmə örtük kompleksi yaranmışdır.

Bakı arxipelağı və Aşağı Kür çökəkliyində aşkar olmuş lokal qalxımların ilkin inkişaf proseslərinin xüsusiyyətləri və korrelyasiya əlaqələrinin öyrənilməsi məqsədilə əvvəllər tərtib edilmiş paleoprofillərin məlumatları əsasında qırışq əmələgətirmə intensivliyini əks etdirən qrafiklər qurulmuşdur.

Məlum olduğu kimi, struktur-tektonik cəhatdən Bakı arxipelağının struktur elementləri quruda qeyd olunan Şamaxı-Qobustan və Aşağı Kür çökəklikləri struktur elementlərinin cənub-sərqədə - dənizdə davamı hesab olunur. Lakin bu məqalədə yalnız Aşağı Kür çökəkliyinin dənizdə davamı olan Bakı arxipelağının strukturları araşdırılır.

CXÇ-nin səxiləmə gərginliklərinin geniş inkişaf etməsi, onun çökəmə qatının Pliosen - IV Dövrə ərzində uğurum sedimentasiya yolu ilə formalasmasına səbəb olmuşdur. Göstərilən geoloji dövrə ərzində Aşağı Kür çökəkliyində əlverişli paleoçoğrafi və paleotektonik şərait mövcud olduğunu

dan qalınlığı 20 km-ə çatan KH əmələgətirmə potensialına və yüksək qilliliyə malik çökəmə kompleksi formalasılmışdır.

Bakı arxipelağı və Aşağı Kür çökəkliyində aşkar olunmuş bəzi lokal qalxımların inkişafının sürət qrafikləri əsasında onların əmələgəlmə vaxtı və takamül xüsusiyyətləri araşdırılmışdır (şəkil 2).

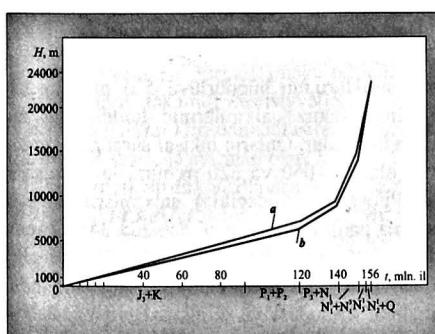
Məlumdur ki, hövzələrdə KH-nin baş mıqrasiya dövrünü müəyyən edib, onu lokal qalxımların əmələgəlmə vaxtı ilə müqayisə etməklə, neft-qazlılıq perspektivliyini qiymətləndirmək mümkündür.

Belə ki, Aşağı Kür çökəkliyinin Kürovdağ-Neftçala-Şirvan antiklinal zonasına aid olan Qarabağlı lokal qalxımı Miosenin əvvəlindən formalamağa başlamışdır. Alt Miosenin sonunda bu qalxımın hündürlüyü 250 m, Orta-Üst Miosenin sonunda 560 m, Pliosen-IV Dövr ərzində isə 2000 m olmuşdur. Yəni Pliosen-IV Dövrə en yüksək inkişaf mərhələsinə malik olan bu strukturun geniş həcmli neftqaztoplanma potensialı vardır (şəkil 3).

Bu strukturun inkişafının ilk mərhələsində formalaması əsasən eninə əyılma mexanizmi ilə, IV Dövr ərzində isə strukturun sıçrayışla inkişafı onun əsasən uzununa əyilmə mexanizmini ilə əlaqədardır və bu zaman o, əsas qırılmalar şəbəkəsi ilə də mürəkkəbəşmişdir.

Qarabağlı qalxımının inkişaf intensivliyi Maykopdan başlayaraq bütün IV Dövrü əhatə etsə də, onun cənub-sərqədə yerləşən Neftçala və Şirvan strukturlarının geoloji inkişaf qrafiki Pliosen-IV Dövr məlumatlarına görə qurulmuşdur (şəkil 3, a).

Neftçala qalxımı Pliosenin əvvəlindən inkişafına başlamış və Erkən Pliosenin sonunda onun hündürlüyü 400 m-ə çatmışdır. Erkən Pliosenin ikinci yarısında və Gec Pliosenin qırışqlıq eninə əyilmə mexanizmini yolu ilə inkişaf edərək hündürlüyü



Şəkil 2. Cənubi Xəzər çökəkliyinin qərb subhövzəsində çöküntütoplanoğanın intensivlik qrafiki:
a - Bakı arxipelağı, b - Mərkəzi bölmə

cəmi 900 m, IV Dövrə isə inkişaf sürəti üç dəfədən çox artmışdır. Qırışığın belə sürətli inkişafı onun qırılmalarla mürəkkəbleşməsi və IV Dövrə ərazidə baş verən səxiləmə gərginliyinin kəskin artması ilə əlaqədardır.

Bakı arxipelağının cənubunda yerləşən Şirvan strukturunun (şəkil 3, b) inkişaf mərhələsi Erkən Pliosen - əşənən başlamış və IV Dövrə əmələ gələn çöküntü kompleksinin qalınlığı 1720 m-dən artıq olmuşdur. Çöküntütoplanoğanın orta inkişaf sürəti 296 m/mln. il təşkil edir. Ehtimal olunur ki, qırışığın formalasması eninə və uzununa əyılma mexanizmlərinin qarşılıqlı fəaliyyəti ilə bağlıdır.

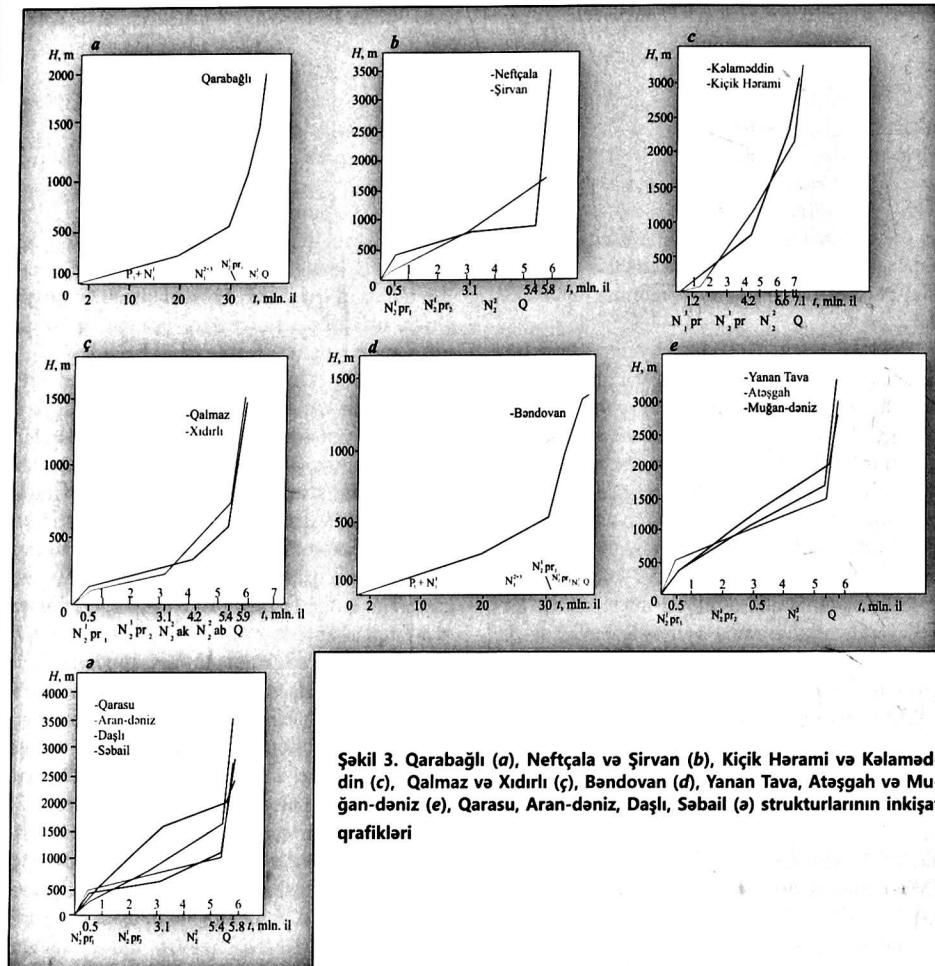
Aşağı Kür çökəkliyinin Şirvan strukturunun şimal-qərbdən cənub-sərqə uzanan digər antiklinal zonasında yerləşən Kəlaməddin, Kiçik Hərami, Qalmaz, Xıdırı, Bəndovan, Yanan Tava, Atəşgah, Muğan-dəniz strukturlarının inkişafı isə Oliqosen-Erkən Pliosenə bağlıdır. Tektonik xətin şimal-qərb qurtaracağında yerləşən Kəlaməddin və Kiçik Hərami qalxımları Gec Miosendən-Pont əsərindən inkişafına başlasalar da, onların sonrakı inkişafı fərqli olmuşdur (şəkil 3, c).

Kəlaməddin strukturunun inkişafında iki əsas mərhələ müşahidə edilir. Erkən Pliosenin sonundakı davam etmiş birinci mərhələdə qalxımın hündürlüyü 800 m-ə çatmış, Üst-Pliosen və IV Dövrü əhatə edən ikinci inkişaf mərhələsində isə onun hündürlüyü üç dəfə artaraq 3100 m olmuşdur.

Kiçik Hərami qalxımı da inkişafına Pontda başlamış və bu dövrün sonundakı onun hündürlüyü cəmi 70 m olmuşdur. Pliosenin inkişaf sürəti artaraq 390 m/mln. il, IV Dövrə isə 2000 m/mln. il təşkil etmişdir. Yəni hər iki qırışığın maksimum inkişaf sürəti IV Dövrə olmuşdur (şəkil 3, c).

Qalmaz və Xıdırı qalxımlarının inkişafda xüsusiyyətləri bir-birinə çox oxşardır. Onların hər ikisi inkişafına Pliosenin əvvəlindən başlamış, Erkən Pliosenin birinci yarısının sonunda Xıdırı qalxımının hündürlüyü 117 m, Qalmaz qırışığının isə 145 m olmuşdur. Bu qalxımların inkişaf sürəti bu zaman müvafiq olaraq, 234 və 290 m/mln. il təşkil etmişdir. Erkən Pliosenin ikinci yarısında çöküntütoplanoğanın sürəti Xıdırılarda 83, Qalmazda 105 m/mln. ildən artaraq Gec Pliosenə, müvafiq olaraq 525, 290 m/mln. il olmuşdur. IV Dövrə bu strukturlarda inkişaf yenidən yüksək vüstdə alaraq, maksimum inkişaf həddinə çatmışdır. Onların inkişaf sürətlərini əks etdirən qrafikdən görünür ki, maksimum hündürlüyü Qalmazda 1810 m, Xıdırılarda isə 1578 m təşkil edir (şəkil 3, c).

Qırışığın belə yüksək sürətlə inkişafı onların müxtəlif dizyunkтивlərə mürəkkəbəşmişə nəticə-



Şəkil 3. Qarabağlı (a), Neftçala və Şirvan (b), Kiçik Hərami və Kələməddin (c), Qalmaç və Xidırı (ç), Bəndovan (d), Yanan Tava, Atəsgah və Muğan-dəniz (e), Qarasu, Aran-dəniz, Daşlı, Səbail (ə) strukturlarının inkişaf qrafikləri

sində əvvəller formalaşmış neft-qaz yataqlarının dağıılması və yenidən formalaşmasına səbəb olmuşdur.

Bu antiklinal zona üzərindəki növbəti struktur onun cənub-şərqindəki Bəndovan qalxımıdır. Cənubi Xəzərin qərb yamacında yerləşərək submeridional istiqamətdə uzanan bu strukturun inkişaf xüsusiyyəti digər qalxımlardan fərqlənir.

Bələ ki, Bəndovan strukturun inkişafını əks etdirən qrafikə əsasən, onun əmələgəlmə dövrü Maykopun əvvəllərində başlamış və bu geoloji dövrün sonunda onun hündürlüyü 275 m, inkişaf sürəti isə 14 m/mln. il olmuşdur. Orta və Üst Miocene qırışqəmələgətirmə prosesi nisbətən sürətlənmiş (17 m/mln. il), Pliosenda inkişaf sürəti kəskin artaraq 150 m/mln. il, IV Dövrdə isə yenidən azalaraq 85 m/mln. il olmuşdur. Hazırda bu qırışığın hündürlüyü 1345 m-dir (şəkil 3, d).

Bəndovan qalxımının cənub-şərqində Bakı arxipelaqının akvatoriyasında yerləşən Yanan Tava, Atəsgah və Muğan-dəniz strukturlarının inkişafında da böyük oxşarlıq izlənilir.

Hər üç qalxım Pliosenin əvvəlində inkişafa başlamış və Erkən Pliosenin sonunda Yanan Tava strukturunun hündürlüyü 525 m, Atəsgah və Muğan-dəniz qalxımlarının hündürlüyü isə 310 m olmuşdur. Onların inkişaf sürətləri isə müvafiq olaraq, 1050 və 620 m/mln. ilə çatmışdır. Gec Pliosenda (Ağcagıldı) qalxımların inkişaf sürətləri zəifləyərək Muğan-dənizdə 345, Yanan Tavada 285, Atəsgahda 199 m/mln. ilə enmişdir. IV Dövrdə, yəni inkişaf mərhələsinin sonunda, qalxımların hündürlüyü sürətlə artaraq Yanan Tavada 3350, Atəsgahda 3090, Muğan-dənizdə isə 2620 m olmuşdur (şəkil 3, e).

Qırışıqların IV Dövrdə bələ yüksək sürətlə in-

kişaf etməsi onların qırılmalarla mürəkkəbleşməsi və əvvəller formalamaşmış neft-qaz yiğimlərinin qismən dağılmışına səbəb olmuşdur. Bunu regionda fəaliyyətdə olan palçıq vulkanlarının tullantıları və təbii neft-qaz təzahürləri təsdiq edir [4-10].

Yuxarıda qeyd edilən antiklinal zonanın şimal-şərqi hissəsində yerləşən və şimal-qərbdən cənub-şərqa doğru istiqamətlənmiş daha bir antiklinal xəttin üzərindəki Qarasu, Aran-dəniz, Daşlı və Səbail strukturlarının inkişaf tarixini tədqiq etmək də maraqlıdır.

Bu qalxımların hamısının inkişafi Pliosenin əvvəllərində başlamış və Erkən Pliosenin birinci yarısında Aran-dəniz, Səbail və Daşlı qalxımları 900-1000, Qarasu qırışığı isə 500 m/mln. il sürəti ilə inkişaf etmişdir. Göstərilən əsas ikinci yarısında qırışıqların inkişafında fərdiyət yaranmış və onların sürətləri Səbailde 457, Qarasuda 262, Aran-dənizdə 130, Daşlı qalxımında isə 72 m/mln. il olmuşdur (şəkil 3, a).

Lokal qalxımların fərdi inkişaf etməsi onların eninə əyilmə mexanizmi ilə formalamaşmasını göstərir.

Qırışıqların inkişaf sürətlərinin Gec Pliosendə nisbətən bir-birinə yaxınlaşması onların inkişafında sıxlılma gərginliklərinin rolunun artmasını göstərir.

Şəkildən göründüyü kimi, IV Dövrdə bu qalxımların inkişaf sürəti kəskin artmış və bu da əsasən sıxlılma gərginliklərinin yüksəlməsi hesabına olmuşdur.

Qeyd olunanlardan bələ nəticəyə gəlmək olar ki, yuxarıda adları çəkilən qırışıqları mürəkkəbəldirən qırılmalar əsasən IV Dövrdə yaranmış və həmin dövrdə qədər formalamaşmış neft-qaz yataqlarının nisbətən dağılmışına da səbəb olmuşdur. Hazırkı dövrdə qədər davam edən bu prosesi qalxımların palçıq vulkanları ilə mürəkkəbəldə rəleyefində onların müsbət element kimi əks olunmaları təsdiq edir.

Bələklə, baxılan antiklinal zonaların Erkən Pliosenin əvvəlindən formalamaşağa başlamış lokal qalxımların təkamül xüsusiyyətlərinin təhlili nəticəsində onların konsedimentasion mənşəli inkişafında üç mərhələ ayırmak olar.

Birinci mərhələ Erkən Pliosen-Məhsuldar Qat (MQ) yarımsərisinin birinci yarısını əhatə edir və bu

mərhələdə əksər qalxımlar nisbətən yüksək sürətlə inkişaf etmişdir (bax: şəkil 2).

İkinci mərhələ Erkən Pliosenin MQ ikinci yarısından IV Dövrdə qədər davam etmiş və bu dövrə əksər qalxımlar zəif inkişaf xüsusiyyətləri ilə səciyyələnmişdir.

IV Dövrdə əhətə edən üçüncü mərhələ qalxımların yüksəksürətli inkişafı ilə səciyyələnir. Bu onu deməyə əsas verir ki, qalxımların qırılmalarla mürəkkəbəldəməsi yalnız yüksək inkişaf prosesi zamanı baş verə bilər. Qırışığın inkişafı zəif olduğunda isə əsasən uzununa regional qırılmalarla mürəkkəbəldə bilər. Belə ki, onlar əksər hallarda dərinlik yarımlarının neokomponenti kimi vaxtaşası fləallı dövründə cavanlaşma mərhələsini keçərək, dərinde olan flüidlərin yuxarıda yerləşən tələlərə keçməsinə səbəb olur.

IV Dövrdə regionda tektonik fəaliyyətin artması ilə əlaqədar olaraq yüksək sürətlə inkişaf edən qırışıqlar qırılmalar şəbəkəsi ilə mürəkkəbəldəməsi, bəzilərinin isə Yer səthinə çıxmazı nəticəsində onlarda mövcud olan yataqların dehermetikləşməsinə səbəb olur.

Nəticə

1. Tetis okeanının relikti olan CXÇ-nin qapılı hövzəyə çevriləsinə Ərəbistan bloku tərəfindən İran-Əfqan plitəsinin ensiz şimal-qərb hissəsinin şimal-şərqa doğru əyilməsi və nəticədə hövzənin qərb yamacının formalaması əsas səbəb olmuşdur.

2. Aşağı Kür çökəkliyi və Bakı arxipelağının konsedimentasion mənşəli lokal qalxımları üç mərhələli inkişaf tarixi keçmişlər. IV Dövrdə qədər davam edən ilk iki mərhələdə onlar əsasən eninə əyilmə mexanizminin üstünlüyü ilə inkişaf edərək cavanlaşma dövrü keçən regional qırılmalarla mürəkkəbəldəmişlər.

3. CXÇ çoxmənbəli neftli-qazlı hövzə olduğundan baxılan ərazilərin təbii tələləri müxtəlif geoloji rejimlərdə flüidlərlə doydurulmuşlər.

4. IV Dövrdə baxılan ərazilərin lokal qalxımlarını mürəkkəbəldirən qırılmalar şəbəkəsi onlarda formalamaşmış neft-qaz yiğimlərinin qismən dağılmışına və yenidən formalamasına səbəb olmuşdur. Bu hali ərazidə palçıq vulkanizmin, təbii neft-qaz təzahürlərinin mövcudluğu da təsdiqləyir.

Ədəbiyyat siyahısı

1. Feyzullayev A.A., Kadyrov F.A., Kadyrov A.G. Tektoniko-geoфизическая модель Южного Каспия в связи с нефтегазоносностью // Физика Земли, № 6, с. 129-138.
2. Narimanov N., Babayev N., Gahramanov G., Javad-zadeh Z. Cenozoic stage of development of local structures of the Lower Kura Depression and Baku archipelago related to their oil and gas prospectivity // Geosciences Journal, 2018, 10.1002/gj.3304, <http://dx.doi.org/10.1002/gj.3304>.
3. Narimanov N.R., Yusifov M.G., Djavad-zadeh Z.N. Особенности развития локальных поднятий Гарабаглы, Курсенги, Бяндован, Пирсаат в связи с перспективами их нефтегазоносности // Azərbaycan Geoloqu, 2010, № 14, с. 89-96.
4. Rahmanov R.R. Грязевые вулканы и их значение в прогнозировании нефтегазоносности недр. – М.: Недра, 1987, 271 с.
5. Narimanov N.R., Küliyev K.G. Изучение истории развития локальных поднятий Бакинского архипелага аналитическим методом // Azərbaycan Milli Elmlər Akademiyasının xəbərləri, Yer elmləri, 2003, № 1, с. 18-24.
6. Narimanov N.R. Геодинамические аспекты формирования осадочного чехла Южно-Каспийской впадины // Геология нефти и газа, 2003, № 6, с. 26-31.
7. Zonenchayn L.P., Kuzmin M.I., Natapov L.M. Tektonika litosfernykh plit territorii SSSR: kn. 2. – M.: Nedra, 1990, c. 213-225.
8. Rustamov R.I. Geotermicheskiy rezhim Yuzhnogo Kaspiya // Azerbaydzhanskoe neftyanoe khozyaistvo, 2001, № 4-5, c. 28-32.
9. Galushkin Yu.I., Ushakov S.A. Deformatsiya osadkov na konvergentnykh granitsakh plit (v svyazi s problemoy skladchatosti na dne Chernogo i Kaspiyskogo morey). Problemy geodinamiki Kavkaza. – M.: Nauka, 1982, c. 86-93.
10. Gamkrelidze I.P. Mobilizm i problemy tektoniki Kavkaza. AN SSSR, AN QSSR. Problemy geodinamiki Kavkaza. – M.: Nauka, 1982, c. 4-8.

References

1. Feyzullayev A.A., Kadyrov F.A., Kadyrov A.G. Tektoniko-geoфизическая модель Южного Каспия в связи с нефтегазоносностью // Fizika Zemli, №.6, pp. 129-138.
2. Narimanov N., Babayev N., Gahramanov G., Javad-zadeh Z.N. Cenozoic stage of development of local structures of the Lower Kura Depression and Baku archipelago related to their oil and gas prospectivity // Geosciences Journal, 2018, 10.1002/gj.3304.
3. Narimanov N.R., Yusifov M.G., Javad-zadeh Z.N. Osobennosti razvitiya lokalnykh podnyatiy Garabaghly, Kursengi, Bendovan, Pirsaat v svyazi s perspektivami ikh neftegazonosnosti // Azerbaijan Geologu, 2010, No.14, pp. 89-96.
4. Rahmanov R.R. Gryazevye vulkany i ikh znachenie v prognozirovaniy neftegazonosnosti nedr. – M.: Nedra, 1987, p. 271.
5. Narimanov N.R., Küliyev K.G. Izuchenie istorii razvitiya lokalnykh podnyatiy Bakinskogo arkhipelaga analiticheskim metodom // Azerbaijan Milli Elmler Akademiyasinin Kheberleri, Yer elmleri, 2003, No.1, pp. 18-24.
6. Narimanov N.R. Geodinamicheskie aspekty formirovaniya osadochnogo chekhla Yuzhno-Kaspiskoy vpadiny // Geologiya nefti i qaza, 2003, №6, pp. 26-31.
7. Zonenhain L.P., Kuzmin M.I., Natapov L.M. Tektonika litosfernnykh plit territorii SSSR. Kniga 2. – M.: Nedra 1990, pp. 213-225.
8. Rustamov R.I. Geotermicheskiy rezhim Yuzhnogo Kaspiya // Azerbayjanskoe Neftyanoe Khozyaistvo, 2001, No.4-5, pp.28-32.
9. Galushkin Yu.I., Ushakov S.A. Deformatsiya osadkov na konvergentnykh granitsakh plit (v svyazi s problemoy skladchatosti na dne Chernogo i Kaspiyskogo morey). Problemy geodinamiki Kavkaza. – M.: Nauka, 1982, pp.86-93.
10. Gamkrelidze I.P. Mobilizm i problemy tektoniki Kavkaza. AN SSSR, AN QSSR. Problemy geodinamiki Kavkaza. – M.: Nauka, 1982, pp. 4-8.